

Бр. 1—6 Београд, Јануар — Јуни 1906. Год. IV.

Рударски Гласник

ЛИСТ

ЗА РУДАРСТВО И РУДАРСКУ ИНДУСТРИЈУ

ВЛАСНИК И УРЕДНИК

ПЕТАР А. ИЛИЋ,

рударски инжињер.



Revue des mines et de l'industrie
minière

DIRECTEUR: Petar A. Ilits

ingénieur des mines



БЕОГРАД — BELGRADE

Штампак Андреј Петровића Кнез Михаилова 24 — Imprimerie Andreas Petrovitsch Fürst Mih. 24.

1906.

САДРЖАЈ

| | страна |
|---|--------|
| Дислокације земљине коре од П. А. Илића | 1 |
| Релативно пространство елемената од Dr. A. | 114 |
| Металуршка испитивања од П. А. Илића | 129 |
| Најдан-шечки бакарни рудници од Ханткена | 177 |
| Преглед пријава и издатих простих права истраживања | 181 |
| Металне пијаце | 188 |
| Вести и Рекламе | 192 |

Бр. 1—6

Београд, Јануар—Јуни 1906.

Год. IV



РУДАРСКИ ГЛАСНИК

ЛИСТ ЗА РУДАРСТВО И РУДАРСКУ ИНДУСТРИЈУ

ВЛАСНИК И УРЕДНИК

И Е Т А Р А . И Л И Ђ.
рударски инжињер.

ДИСЛОКАЦИЈЕ ЗЕМЉИНЕ КОРЕ

(Dislocationen der Erdkruste)

Рельеф земљине коре. Кад посматрамо површину земљине кугле, на први поглед пашиће нам у очи неједнака расподела суве земље и воде, јер ћемо већу количину воде видети на јужној, а већу количину суве земље — на северној њеној половини. Поред тога, одмах ћемо приметити, како се сува земља на јужној страни клинасто завршује са различним ширинама као: рт Рог, рт Добре Наде, рт Коморин у Источној Индији, рт Фарвел у Гренланду — то су опште познати примери.

Оваква расподела суве земље и воде и овакав облик суве земље — познати су од како карте земљине постоје. Покушавано је, да се овакав њен облик објасни збирањем воде око јужног пола, али се при томе приметило, да се њена предгорја не спуштају поступно у море, већ да су стено-вита и у највише случајева са стрмим странама падају у велике дубине, и да се исти случај са оваквим обликом суве земље не би појавио, кад би обратно — око северног пола наступило збирање воде.

Према овоме је јасно, да је овакав облик суве земље условљен самом структуром њене коре.

Кад се још упореде ванредно велике дубине морске са малом висином суве земље, онда ова доиста изгледа, као што је то још *Александар Хумболт* нагласио, као плато, који се из великих дубина издига.

Средња висина суве земље износи око 440 мет., а средња морска дубина — око 3438·4 мет.; према томе, средња висина свију неравнина на земљиној површини, израчуната из средње висине суве земље и средње дубине морске, износи 3878·4 метара.

Но, при овом рачуну није узета у обзир атракција суве земље на морску масу. Ми смо навикнути на претпоставку, да цела морска површина лежи на једној и истој висини т. ј. да свака њена тачка, како она на морској пучини, тако и она на њеној обали, подједнако одстоји од земљиног центра; међу тим, то не стоји у ствари, и ако на тој истој претпоставци, шта више почивају и геодетски радови. На основу дугих проучавања односа између суве земље и воде као и висинског понашања морске површине, нађено је, да на разним местима морске површине постоји висинска разлика, и да ова од пучине морске поступно расте ка обали морској у позитивном смислу.

Из овога изилази, да се морска површина према континентима поступно пење, што би значило, да се морска вода утицајем континенталне масе, њеном атракцијом, прибира сувој земљи и тако се јавља на већој висини од пучине морске. Према томе је средина океанске површине најближа, а њене обале су најдаље од земљиног центра и цела океанска површина јавља се као конкавна површина. Чињеним испитивањем нађено је, да ова висинска разлика на разним местима морске површине износи приближно 122 пута онолико, колико се на тим местима покаже разлика

у броју дневних шеталичних кретања. Тако на пр. према разлици од 9 ових кретања између неког океанског острва и обале, показала би се висинска разлика у 1100 мет.

Због ове атракције изгледају обале са сувом земљом сувиште ниске и тако се њоме прикрива много већа разлика, која би у ствари постојала између морског нивоа и континената. Ово би се увидело тек онда, кад бисмо замислили, да атракције нестане. Тада би се морска вода са својих обода повукла центру у тежњи, да образује морску површину са једнаком висином т. ј. са подједнаком даљином свију њених делова од центра земљиног. Тако би се великим делом оцелили заливи морски и оставили суву земљу.

Тако би сува земља добила и на пространству и на висини. Море пак, повлачећи се средини своје површине, добијало би на дубини, али тако би и велики део океанских острва потопило.

Кад се сада узме у рачун и поменута атракција, онда ће се висинска разлика између средње висине суве земље и морске површине повећати за онолико, колико је атракцијом морска површина била денивелисана. За толико исто показаће се већа и средња висина укупних неравнина земљиних, како суве земље тако и морских корита и она би сада изнела више од нађених 3878.4 м. свакојако више од 4000. мет.

Кад се обрати пажња и на односе између планинских ланаца и оквира континената, увидеће се, да се на нашој планети разликују два региона, на којима се даје приметити битно различна зависност између планинских ланаца и морских басена.

Од Читагонга на северном крају Бенгалског залива до Јаве и дуж азиске обале Пацифичког океана преко Јапана и Курила и за тим источно преко Алеута до Аљаске — показују се на самој сувој земљи или на низу острва у номенутом реду поређаних, планински ланци, чији правци, нагове-

штавајући извесну међусобну везу, са обалом су паралелни или су према њој конкавни. Исти однос налази се на планинским ланцима дуж америчке западне обале до Калифорније и кроз целу Јужну Америку.

Као што се види, на целој овој линији, од Ганга до рта Ј. Америке, Рога, види се нека веза између обалске линије и структуре континента. Ово је т. зв. *пацифички тип*.

Кад се пође пак од предгорја Рога источном страном, наилази се на промену оваквог стања ствари. Тако је дуж патагонске, бразилиске и целе источне америчке обале (са изузетком антилског региона) до Гренланда. Туда, где се која планина у близини мора налази, као на пр. Апалахија, она је окренута од мора. Тако се овде не види никаква узрочна веза између обалске линије и структуре континента. Тако је исто дуж западне обале Старог света, са изузетком једног дела западних Пиринеја. Шотска, Бретања, Португалија дају уочљиве примере обалских линија, како попречно пресецају планинске правце.

Ова независност пружања морских обала од праваца суседних планинских ланаца, обележена је именом *атланског региона*.

Цела источна страна Африке, арапска обала и цела — Индиског полуострва до Ганга, показују исту структуру Атланске обале. Исто то вреди и за аустралисke обале на Југо-Истоку.

Треба и на суву повући границу између ова два региона. Она полази из Бенгалске долине на спољне ланце Хималаја ка С. Западу, од Поњуба — Инду, Персиском заливу и доњем току Еуфрата, па се њено продужење налази од морског залива Габа, преко Марока до атланске обале афричке. Према овоме су на Југу, по атланском типу ограђена, одвојена ова три дела суве земље: Африка, Индиско полуострво и Аустралија.

Најмоћнији планински ланци на земљирачују се само као огранци великих структурних појава, које преовлађују на земљиној кугли. Може се о појединим планинама понаособ говорити: о њиховом склопу и њиховим стратиграфским односима, али о њима се не може никакво даље објашњење дати, докле се не доведу у везу са општим распоредом планинских ланаца.

Кад се обазремо по сувој земљи, да на њој уочимо трагове силних покрета, који су се у њеној кори развијали и стварали све могућне поремећаје на њој, мало што угледаћемо у свој потпуности, јер је све то већим делом — у другом правцу поремећено и промењено. Висови се распали и изапрали, долине се засуле. Велики планински повијарци су срублjeni и претворени у брежуљке и платоје: на њима се једва налази траг какве пукотине, поред које је несумњиво било поремећаја планинских масива, који су се некада по стотинама метара издизали један изнад другога, али сада се од тога скоро ништа не види; такви поремећаји могу се сада само подземним радовима упознати. То су производи *денудације*.

Раселина, која је пронађена у тунелу близу Марселя и која је износила око 1200 мет., на површини се и не познаје.

У Вирђинији су у угљеном ревиру констатована угибања слојева од неколико стотина метара.

Кад би се у памети представило све оно, што је денудацијом разорено, добили би се читави планински ланци онамо, где су сада обичне висоравни и брежуљци, ма да денудација није изостајала ни за време дислокација и у много прилика није допуштала, ни да се покажу слојеви за време денивелисања на оној висини, на којој би се иначе, под искључивим дејством самих дислокационих сила, појавили.

Кад се ради примера, на Рудним планинама (Erzgebirge) место оних окрајака Црвеног пеш-

чара и Креде, који указују на акцију минулих деноудација, замисли пренет саксонски ограч палеозојских образовања, а на старе стене алпiske — само један део мезозојских творевина, — каква би се слика онда добила на овим планинама! —

Мишљење о првобитном облику земљине коре почива и данас једнако на Кант-Лапласовој хипотези о постанку земље. По њему је земља, као усијана маса, била првобитно покривена равном површином. Са хлађењем земље наступила је контракција земљине коре, услед које се отпочео деформисати њен првобитни облик у веће или мање неравнине. У исто време, настало је и кондензиовање водене паре; тако се јавила вода на земљи и отпочело издавање суве земље од воде у континенте, острва, мора и океане. Тада су се створили и услови за појаву органског света.

У колико је процес хлађења напредовао, у толико се и његова манифестација, представљена на рељефу земљине коре, све јаче развијала. У низу безбројних промена обележене су све фазе, кроз које је земљина кора пролазила, докле није задобила данашњи свој облик. —

Покрети у земљиној кори. Као што се види, све ове промене у земљиној кори произвели су извесни покрети, који су се јавили као последица хлађења земље. Они су у исто време стварали повољније услове за јача и осетнија физичка и хемиска дејства разноврсних сила, које су агирале на земљиној кори. Они су се, шта више, у току дугих периода и толико компликовали, да су се уз садејство осталих природних сила разноврсно манифестовали у безброју природних појава на земљиној површини.

Осцилација земљине коре. Са непрекидним променама облика земљине коре развијало се и диференцирање нивоа на земљиној површини. Висла места постала су низа и обратно. Вода, која

се кондензовањем водене паре већ јавила у облику мора и океана, морала се повлачiti нижим нивоима земљине површине и тако се мењала расподела континената и океана. Тако се произвела осцилација земљине коре, која се и дан данашњи продужава, а са којом су у вези и непрекидне промене земљиног рељефа.

Дислокације земљине коре. Свака таква осцилација остављала је, па оставља и дан данашњи, најјаснијег трага у структури земљине коре у томе, што је слојеве, из којих се она састоји, реметила из њиховог првобитног положаја, што их је дислоковала и стварала тако зване дислокације земљине коре. Ово дислоковање слојева појављује се у врло различитим облицима, а најјасније је представљено на планинским ланцима. Најблаже дислоковање слојева огледа се на оном случају, где је поремећен само хоризонталан положај слојева, а њихова *конкордантност* остала је сачувана; или су слојеви само препукли, а њихов хоризонталан положај није поремећен. Ово дислоковање продужено је у неким случајевима и до *дискордантности* слојева, или су они поремећени не само из свог хоризонталног положаја, већ је међу њима поремећен и ред, по којему су се један над другим стварали. Није редак случај, да су на разне начине дислоковани слојеви изложени били трансгресији млађих слојева.

Вертикалне и хоризонталне дислокације. На деобу дислокација нема утицаја ни мало околност: је ли крајњи узрок дислокацијама у онште — један и исти или не. За основно разликовање дислокација служе правци покрета, који их производе. Ови покрети у главном могу бити у два правца: у *вертикалном* и *хоризонталном* правцу. Први правца поклапа се са правцем земљиног полупречника, а други — са тангенцијалним правцем на земљиној површини. Према томе, дислокације могу

бити у главноме: *вертикалне и хоризонталне* — како су кад произведене: вертикалним или хоризонталним кретањем земљине коре.

Код вертикалних дислокација изгледа, да је већи или мањи део земљине коре, у односу на оконе делове њене, спуштен или издигнут у правцу земљиног полупречника. Оваквим појавама обично претходе пукотине, које могу бити врло различите.

Код хоризонталних пак дислокација, земљина кора, изложена бочном потиску, трип компресију и услед тога се њени слојеви набирају и повијају у тангенцијалном правцу на земљину површину. И са овим појавама често су у вези појаве пукотина као и појаве вертикалних дислокација.

Свакојако, ово двојење дислокација не може бити апсолутно. Оно карактерише само најважније разлике у врстама, начину образовања и расподели дислокација. У самој ствари, има предела, у којима се налазе искључиво само — вертикалне дислокације; то су *изолијени региони* (*Bruchregionen*). У другим пределима пак јављају се само хоризонталне дислокације; то су *наборни региони* (*Faltenregionen*). И најзад, има предела, у којима су односи дислокација врло заплетени и где су обе врсте дислокација у врло различитим комбинацијама заступљене. Отуда ћемо у разним пределима наићи на различите дислокације.

Мењање облика дислокација. Облик једне и исте дислокације постепено се мења за време њеног образовања; то мењање може се наставити и много доцније — приликом друге дислокационе периоде. Једном речи, облик дислокација може се у току времена јако изменити; с тога је у онште врло тешко распознати природу њихову. У сваком случају, сам изглед дислокације наговештава правац кретања, којим је дислокација произведена.

Релативан правац кретања. Није искључена могућност, да покрети у различитим правцима про-

изводе једне и исте дислокације; с тога се правац покрета не може никада апсолутно, већ само релативно одредити, и кад је реч о кретању, које је дислокације произвело, ту се подразумева само релативан *правац* кретања. И ради номенклатуре дислокација, да се не би компликовала, дислокације се класификују по природи непосредног кретања, које се може узети као резултантта свих активних сила на стварању дислокација; но при томе се не полази са кретања једне тачке, већ са оног кретања, које се може узети као основно — за целу дотичну дислокациону појаву. То вреди како код вертикалних, тако и код хоризонталних дислокација. Код првих су употребљени изрази: *дизање* и *спуштање* (Hebung und Senkung), — или при том не треба заборавити, да се ту подразумева само однос између померених тачака, код којих изгледа, да је једна или друга дигнута или спуштена, или, да се је једна на више или на ниже кретала, докле је друга мировала.

То исто вреди и за хоризонтална кретања. Кад се каже напр. за један набор, да је повијен на северну страну, то ће значити, да је кретање у том правцу изазвало ту појаву, — ма да се не искључује могућност, да је ту исту појаву могло изазвати и кретање у дијаметрално противном правцу, које би дејствовало на основу набора.

Једном речи: *употребљени изрази, којима се хоће да обележи поремећај слојева било у вертикалном, било у хоризонталном правцу, не односе се искључиво на онај смисао и правац, у коме су географске координате тих слојева дислокацијама промењене, већ се односе само на релативна кретања.*

Расцеп или правој код дислокација. Дислокације обе врсте могу се у два различита облика појавити према томе: да ли су оне са пукотином или без ње. У првом случају, дислокација је скопчана са

расцетом (Bruch) а у другом — са *ифевојем слојева* (Umbiegung).

Вертикалним дислокацијама претходе пукотине, а код хоризонталних се ове јављају као њихова последица.

Савијање слојева пак, јавља се код хоризонталних дислокација као последица бочног потиска, коме су слојеви изложени; а код вертикалних — оно је појава аксесорне природе, и јавља се само као последица физичке особине слојева онамо, где би иначе требало пукотина да се јави.

Зоне дислокација. Код дислокација, као и код других природних појава примећен је известан ред и правилност, те је тако било могућности, да се оне свестраније проуче. Запажено је, да је њихово пружање у главном у правцу линеарном, који се назива зоном дислокација.

Узрок дислокација. Пређе се појединим дислокацијама приписивали локални узроци као напр. поједине ерупције. Али дубље студије дислокација довеле су до закључка, да оне образују читаве системе, међу чијим члановима постоји извесна хармонија њихових карактерних црта, које наговештавају и општи узрок свију дислокација. Ма да специјално овде није место за развијање теорије о том узроку, напоменућемо, да се данас узима, да сile, које, кретања у земљиној кори производе, воде порекло из унутрашњости земљине. То је у осталом објашњиво и по основном узроку промена на земљиној кори, — по процесу хлађења земљине кугле, који се у усијању, унутрашњој, земљиној маси мора манифестијати у облику ма-каквих појава.

Орографски и петрографски утицај дислокација. Јача кретања у земљиној кори могу знатно утицати и на структуру појединих слојева. Према томе је њихов утицај двојаке природе: *орографске* и *петрографске*. Орографски утицај састоји се у по-

ремећају земљиних слојева из њиховог првобитног положаја, а петрографски — у механичкој метаморфози стена, која је у геологији позната под именом динамометаморфизма.

Дислокације земљине коре редовно су остављале видна трага на поремећају земљиних слојева у свима геолошким периодима; оне се и данас настављају. Њихова улога у образовању рељефа земљине површине од великог је и интересног значаја. Сва брда и планине на земљи — производ су разних дислокација из разног доба. *Орогенија* је наука, која изучава дислокације земљине коре и постанак планина.

Различна мишљења о померању морске обале. Кад се погледа на геолошке формације, епохе, периде и етаже, намеће се питање: шта је то управо геолошка формација? Шта условљава њен почетак, њено стварање и њен крај? Како да се објасни пространство на пр. Силурске формације на тако удаљеним деловима света — од језера Ладоге до аргентинских Анда и од арктичке Америке до Австралије, где се она са једним истим обележјем јавља? Откуда оно разликовање хоризоната, по времену њиховог стварања на тако удаљеним крајевима света и да се, без обзира на њихова одстојања, постављају и добијају једне и исте стратиграфске границе?

На оваква питања дају научњаци различне и највише неодређене одговоре. Палеонтолошки напреци пак, уносе све више светlostи у ова питања. Поред тога, значајно је тврђење, да се поједине органске промене у току минулих периода не ограничавају на ужи круг — само на врсте и фамилије, већ се оне распостиру на цела друштва, како фауне, тако и флоре, јер су једне и исте прилике условљавале њихов постанак, промене и пропадање, па су се за то и цела друштва заједнички појављивала и заједнички пропа-

дала. Ово се у толико више истиче, што и промене органског света морског и сувоземног не падају увек у исто доба, као што је то на пр. у појединим терцијерним одељцима бечког басена несумњиво доказано, из чега се даје с поузданошћу закључити, да су овде промене спољних животних услова биле меродавне.

Испитивањем стратиграфских односа на ограниченој делу Европе постављени су извесни термини за рашиљавање седимената, који су остали једни и исти приликом таквих испитивања и у осталим деловима света и тако су они стекли опште право грађанства.

За ово подударање једновремених морских творевина на великом пространству земљине кугле — као да се не би могао наћи узрок у секуларном дизању и спуштању континената, јер се овим не би могло објаснити мање простирање једне, а веће простирање друге формације. Ту је свакојако неки други, па ма и непознат узрок.

Промене сувоземне и морске фауне, као што је поменуто, и не морају бити једновремене; али испитивањем је констатована највећа подударност терцијерне сувоземне америчке са европском фауном. Ово је у толико важан и поучљив факт, што се њиме јаче, но из проучавања морског таложења утврђује једновремено јављање и једновремено нестајање читавих друштава органских на сувој земљи — на великом пространству земљине кугле.

Већа разноврсност цојава сувоземне фауне у Европи него у Сједињеним Државама послужила је далеко више но код морског образовања, да се скоро само на основу органских остатака могу изводити хронолошки и стратиграфски закључци; а физичке прилике условљавале су промене код органског света, по којима су периоди времена одељени. Оне су свакојако биле врло различне. По већини мишљења из последњих де-

ценија — оне су се састојале у покретима земљине коре, у којима се тражило објашњење про-мене органског света. Напреци пак, који су изу, чавањем постанка планинских ланаца постигнути-не приближавају нас томе тврђењу. Начин, како се контракција земљине коре на земљиној повр-шини испољава, образовање набора и раселина, не стоје у складу са претпоставком о лаганом ди-зању и спуштању континенталних платоа, које би се једнообразно на великим одстојањима понав-љало. Једнолико образовање седиментних серија са истим, одговарајућим празнинама у извесним међуслојевима, на обе стране Атланског океана, — не могу се овим путем објаснити. Немогућно је наћи разлога за тврђење, којим се хоће поред објашњења набора и раселина да објасне још и празнине у неким серијама помоћу издизања пла-тоа, које никакве везе са образовањем планин-ских ланаца нема. Остаје, — да основно различне појаве нису довољно једна од друге одвојене.

Између дислокација и трансгресија стоји про-тивност.

Дислокација, било то набирање или спуштање, остаје само на један планински систем или на известан део његов, ограничена. Трансгресија пак, протеже се даље, преко великих делова земљине површине. Интензивност дислокације може се ме-стимице нагло изменити; разлика пак интензивности трансгресије, у колико се она посматра на изве-сном делу земљином, једва се даје познати и транс-гресија се може на далеко у потпуној конкор-дантности са својом подлогом протезати. Дисло-ковање слојева извршено је пре него што је на-ступио догађај, чију природу ми хоћемо да испи-тамо; трансгресивни слојеви образовали су се по-сле или за време самог тог догађаја. При испи-тивању појава великих планинских ланаца знало се, да се дислокације као узроци посматрају; односно трансгресија пак постоје противречна схватања.

Да су дислокације из правих кретања т. ј. из узајамне промене места поједињих делова земље, произишли — нема потребе за даље објашњење, јер то већ и сама реч изражава; али то није код трансгресије, јер ни сама реч није у истом смислу изабрана.

Одавно је и у различним облицима поникло мишљење, да поред покретања земљине коре, постоје и промене облика морске површине. На то мишљење наставоди и врло велико пространство поједињих трансгресија. Тачно посматрање најмлађих појава, нарочито остављених морских обала, може довести до још одређенијег гледишта. Али већ из првог посматрања таквих морских обала уверићемо се о савршеној независности њиној од геолошког склопа обалског. На талијанским обалама налазе се линије некадашњих морских ниво-а, потпуно непоремећене из свога хоризонталног положаја, на различним апенинским одломцима мору окренутим, овде на кречњаку, тамо на старој стени калабриској и даље најзад, на куши пепела са Етне. Ова потпуна независност старих обалских линија од склона планинског доказана је на стотинама места. Али сад се претпоставка о једном тако равномерном дизању или спуштању једне тако разнородне и у фрагменте изломљене чврсте земље без узајамног помешања њених делова, која је потребна за објашњење хоризонтаног пружања обалских линија преко тих фрагмената, — не може никако довести у склад са данашњим познавањем планинског склопа. И тако, ова околност доводи такође до закључка, да постоје самостална морска кретања т. ј. промене облика хидросфере.

На оваквом облику старих обалских линија не видимо какву врсту дислокације, као: преклањање слојева (*Überschiebung*), које на висовима налазимо или набирање (*Faltung*), које зависи од јачине и правца тангенијалног кретања, од еластич-

ности слојева и које се од места до места мења. Ово је са свим друкчија природна појава; с тога нам се ту и намеће питање, да ли такву појаву нису у току минулих периода са свим друге силе произвеле, које су много јаче осцилације морске површине производиле, но што ове сада виђамо представљене на приливу и одливу. Многи геолога заступало је то мишљење. Неки су узимали, да је промена у количини морске воде била од великог утицаја на осцилацију морског нивоа. Неки пак, у овом питању су наводили једнообразна и постепена т. вр. *секуларна* кретања чврсте земље. Ова разна гледишта појављивала су се и добијала су вредност према резултатима испитивања самог стања ствари, као и према разноврсности мишљења о постанку планинских ланаца и осцилацији морске површине.

Страбон остаје на поставци Архимедовој, да свака вода у миру има сферну површину и са земљом има исту средишну тачку.

Даље, вели: да се не само брегови и острова подижу, већ се на целој земљи појављују сличне појаве издизања, за то могу веће или мање партије препући и утонути.

Бакон износи: да је вода тако распоређена на земљиној површини, да је свака тачка морскога нивоа подједнако удаљена од центра земљиног.

Дантон, велики песник, тражи узрок елевацији земље и никако га не налази у самој земљи, јер је, вели, то против њене природе. По њему земља није у стању, да сама произведе издизања појединих делова своје масе, већ нека сила споља, ван наше планете, — која је по свој прилици на небу међу некретницама.

Ristoro d' Arezzo толико је претеривао са истим назорима још раније, да је из односа брегова и долина на земљи закључивао на удаљења појединих некретница од наше земље.

Доцнијим опажањем нађено је, да се обала Средиземног мора поступно повлачи. На основу тога *Swedenborg* констатује, да море тоне и то више на С. но на Ј. Доцније пак износи тврђење, како море више тоне на половима, а око екватора се издиге и да су се нека ранија острва услед угибања мора сјединила с континентом.

An. Целзијус, Линеј и други закључују из примера, да се запремина мора смањује.

Целзијус узима, да је првобитно било само једно острво, да се је повлачењем мора оно ширило и добијало све више суве земље. и да се тај процес продужава и данас.

Frissi, на основу опажања Целзијусових износи, како море на С тоне и да се Средиземно море издиге.

Ово износи на основу опажања Целзијусових, а објашњава га повећаном брзином земљином око њене осовине.

Између њих највише *Benoist de Maillet* и *Целзијус*, подигоше т. зв. *десикациону теорију*, по којој се море постепено повлачи, остављајући за собом суву земљу.

На супрот овој теорији подиже се *елевационна теорија*, по којој се земља постепено издиге, услед чега само изгледа, као да се море повлачи.

Представници ове теорије су *Playfair* и *L. v. Buch*. Они напомињу Шведску, како постепено показује појаву издизања земље.

Устајући против *Frissi* 1802. г. *Playfair*, најшавши на образовања корала испод тропа — из над данашње морске површине, закључује, да се у Шведској земља доиста постепено подиже. При том наглашава оскудицу у довољним опажањима.

У истом правцу, али са већом одлучношћу јавио се *L. v. Buch*, који 1810. г. у свом делу: „са пута у Норвешку и Лапланд“ тврди, како је извесно, да море не може тонути, јер то не би

дозвољавала ни само рашнотежа мора, већ је факат, да се цела Шведска лагано издигне.

Но и противно овој теорији *Cuvieru*, *Brogniart* и много других, говорећи о париској околини са стратиграфске стране, напомињу, како се у току геолошких периода на овом месту море навлачило и повлачило, а никаде не спомињу дизање и спуштање тога земљишта.

K. v. Hoff, који се у Немачкој истим питањем бавио, још 1822. г. није се могао помирити са погледима *L. v. Buch-a*.

Гете, који се у појезији са Данте-ом може мерити, у главном се слаже са њим и у овом питању. Обадвојица су увиђали тешкоћу овога питања, али га ни сами не могаху повољно решити. Тако Гете, вели, да речи: издизање планина не објашњавају ни појам, ни појаву.

Ч. Лајел и *Ч. Дафвин* највише издигну теорију елевациону. Први вели, да је најзнатније издизање у С. Скандинавији, а да оно према Ј. опада. Други пак, путујући, дошао је до таквих назора највише на путу у Ј. Америку.

Разноврсност мењања нивоа морских обала служила је као најбитнији аргумент елевационој теорији. Тако *R. Chambers*, год. 1848. објашњавајући дизања и спуштања Енглеске, вели, да морско дно осцилује, те производи поменуте појаве.

Domeyko сравњује терасе чилске обале са терасама норвешким, па изводи, да појаве ове врсте нису могле бити произведене локалним, већ неким општим узроцима, који производе велике револуције у једно исто време на обе хемисфере наше земље.

Дана, путујући по сев. крајевима Пацифиčкога океана, вели, да су према С. полу највећа издизања, а да су обратна кретања према Екватору.

Удаљавајући се од суштине појава, елевациона теорија није се могла утврдити, већ се почеше

развијати нове, гравитационе теорије, — како их то *Сис* назива. По овим теоријама тражи се узрок кретању мора у тежи земљиној, која на известан начин дејствује на море.

L. Bertrand и *Wrede* траже такав узрок у самој планети нашој, и то први вели: да је увећавање и смањивање количине морске воде на појединим деловима земљине кугле условљено самим положајем земље. Други пак, 1804. г. пошао је са претпоставке: да се тежиште земљино не мора подударити са средиштем њене фигуре, али да се његов положај мења према образовању нових седимената и другим околностима, те се отуда јавља и зависност стања морског.

Сви овакви погледи рачунају се у гравитациону теорију, као и значајни радови *Адемарови*. Прва двојица тражаху узрок променама у самој нашој планети или на њој, докле је *Адемар* то испитивао из односа планете према другим светским телима. Основни његови погледи изишли су 1842. г. Они се у главноме састоје у овоме,

Сопствена топлота земљина мало се даје приметити на земљиној површини и може се узети, да је непроменљива. Топлота пак, коју ми на земљи осећамо, то је искључиво сунчана топлота. Ову сунчану топлоту добија свако место на земљи само за време дана, докле је за време ноћи онет отпушта, те тако при једнакој дужини дана и ноћи загревање и хлађење земље бива подједнако, и од дужине дана зависи температура некога места. Јужни пол има годишње 168 часова ноћних више од дневних. Тако он прима мање сунчаних зракова и за то је хладнији и има више услова за образовање леда но предели око северног пола, где има 168 часова дневних више од ноћних. Ово долази услед самог положаја земље према сунцу као и услед њеног окретања.

Према прецесији еквинокције (померању равнодневице) била би за нас равнодневица на истом месту земљине путање после 21.000 година.

1248. год поклошила се равнодневица са перихелијом. Од тог времена постепено се хлади северна хемисфера, а загрева се јужна. До 1248. год. биле су прилике за поступно повећавање ледених маса на јужном полу, услед којих се тежиште земљине померило и океани се на југ повукли. Тако се објашњава веће просгранство јужних мора, докле на северу копно преовлађује. За половину оне периоде од 21.000 год., а то је за 10.500 год. или по нашем рачунању, године 11.748. морало би обратно бити т.ј. тада би највећа хладноћа и прикупљање мора морало наступити око северног пола.

Према томе би периодично померање ледених маса од једнога пола ка другом, праћено приближењем мора на једну или другу полутину земље, зависило од планетарног кретања.

По њему се дакле, најглавнији узрок мењању морскога нивоа своди на прецесију равнодневице т.ј. на мењање положаја земљине осовине према еклиптици, која (осовина) свршава свој пут за 21.000 год.

Али се историска факта не слажу потпуно са овим резултатом; јер ако се доиста северна полутина земље од 1248. г. почела хладити и према томе се и њене ледене масе почеле повећавати, морало би се до сад приметити пењање воде на северним обалама, пошто је оне периоде већ прошла, — што пак у ствари није случај. Адемар је и сам ову противност увидео, па је тумачи тиме, што узима, да је потребно извесно време, докле се антарктички лед отпости, али да, шта више, може напрасно изравнање мора наступити, чим тежиште земљине падне у екваторску раван. — Појаве пак на Балтичком мору приписује локалним околностима.

Но поред свег тог, ипак је ова теорија учиnila покушај, да објасни три појаве на земљиној површини: превагу воде на јужној хемисфери, периодичне ледене периоде и померање морске обале.

Адемара су ватreno припомогли: *Croll* у Енглеској и *Schmidt* у Немачкој. Његовој теорији придржали су се и *Дарвин*, *Geikie* и други, нарочито последњих година. Но Ч. *Лајел* остаје и даље при елевационој теорији.

На супрот погледима појединих физичара, много геолога усваја елевациону теорију, да би у стратиграфији објаснили трансгресију и прекиде формација. По тој теорији разликује се набирање планина од постаяња хоризонталних морских обала, дакле, по њој се приписују литосфери двојака кретања.

Реч „елевација“ употребљавана је у различитим временима различито. То је примећено још на конгресу британских геолога 1834. г. и усвојено је, да треба наћи одређенији израз за тај појам. Так 1848. г. даје за то нов назив *Rob. Chambers* и предлаже, да се место уобичајеног „дизање и спуштање“ изговара: „померање морске обале“, које узима да је позитивно, ако је оно у позитивном, а негативно — у обратном смислу. т. ј. старом изразу дизања одговара негативно померање обалске линије. —

Три пута стоје на расположењу за посматрање промена морске површине.

Први пут — састоји се у *проматрању про-менљивог простирања мора у минулим временима*. Ма да се старе морске обале врло ретко дају познати, овде долазе трансгресије особито оне из средње Креде као најпространији знак позитивног кретања. Оне су често праћене абразијом и тако се на овом путу негативна кретања теже дају утврдити од позитивних.

Други пут је — *сравњивање седимената из минулих времена по каквоћи*. Чувени научњаци као Ч. Дарвин и др. мислили су, да се седименти образују само онда, кад морско дно тоне, дакле, при позитивном кретању. То у опште није случај, али, надмоћношћу негативних кретања наступа случај, где се седименти са површином воде на истој висини налазе.

Трећи пут је најзад, *посматрање данашњих обала*, али ту се сретамо са највећим тешкоћама. Позитивна кретања, изузимајући случај код коралских образовања, не остављају јасног трага за собом. Код негативних пак — траг је видан.

Највећа заблуда могла би се породити, кад би се морске обале из разних времена доводиле у међусобну узрочну везу.

На стање морске воде имају утицаја: ток времена, сунчана топлота, притисак ваздушни, прећежна ваздушна струја, притицај или испарања воде, локални атракциони извори и много других околности. Неки од ових утицаја јако отежавају изналажење средњег стања воде морске и промена истог, ово нарочито вреди за ветрове и климатске елементе.

Поред свега тога, не сме се превидети, да образовање нових океанских дубина или принављање спуштања морског дна доприноси великим и општим негативним кретањима, и да су ова од свију других најзначајнија.

Промене, које се јављају око *Callao* у Ј. Америци, врло су различите. Тако острво С. Лоренцо често мења своје одстојање од суве земље. Данас одстоји од континента 2. мор. миље, а некада (1760 г.) је било тако близу, да се могло каменом до њега добацити. Од 1746 г., када је почела и варош да тоне, сва извешћа наговештавају неко заплављивање мора, а не спуштање земљишта.

Земљотрес од 19. новембра 1822. г. учинио је, да се обала у Валпарези — издигла. По јед-

ним извешћима тако се износи, а по другима се тврди, да се тада само море било разлило, те оставило свога трага онамо, докле је доспело приликом земљотреса, а да у ствари није било дизања земље.

Земљотрес од 20. фебр. 1835. г. учинио је, да се код Concepсion-а море повукло. Тада је баш Дарвин био у Валдивији. Иста појава приметила се и у Talcahuano и Ренко, где се приметно јављао прилив и одлив неколико пута услед земљотреса. Капетан Fitzroy, који је за време катастрофе присуствовао, износи, како је о овим појавама владало мишљење, да се само море повлачило, а међу тим, вели, да је се баш само земља издизала, доказ је оближње острво Св. Марија, које се тада издигло.

Ч. Лајел, веран поборник елевације теорије, говорећи о дизању Ренса тврди, како је цела чилска обала склона, да се непрестано и наизменце диже и спушта. Сис пак вели, да се такве појаве, не само на тој обали, већ на целој тој страни имају приписати некој струји морској, дакле, осцилацији морског нивоа. Такве се појаве виде и на Валдивији.

Морски остаци на 3. обали Ј. Америке не показују знатно издизање, које је по Дарвину највеће било за 220 год. у Валпарези — око 15 стопа.

Чувени професор *R. Philipp* у *L. Jago* пориче сва ова дизања и спуштања. Ма да се тамо на чилској обали говори о неким дизањима и спуштањима, вели, у ствари тога нема, јер таква рђава тврђења износе само они људи, који при објашњавању појава избегавају најпростије и најприродније узроке.

Дарвин, посматрајући радњу вулканску пре и после земљотреса, констатујући издизања и спуштања и посматрајући терасе на источ. обали Јужне Америке, где не беше ни вулкана ни земљотреса са њима у пратњи, закључио је да су земљотреси — локалне појаве једне опште

силе. Не налази, да је секуларна земљина контракција у стању, да објасни повремена издизања, која се на поменутим терасама виде и тако изводи закључак: да је облик течне површине земљине изложен променама, чији је узрок потпуно непознат, али дејствује лагано, повремено и без отпора.

У Ј. Амер. овако су заступљене појаве, које иду једна уз другу. *J3.* део показује вулкане, земљотресе и терасе; *JII.* — терасе, ређе земљотресе, а никако вулкане; *C3.* — вулкане и земљотресе, а никакве терасе; *CI.* земљотресе, али никакве вулкане и терасе. —

Cis овако вели за рапсодичка издизања западне обале у Ј. Америци: Callao, Valparaízo, Conception и Valduwia не показују никаквих издизања, ма да је тако изгледало. Сем тога, ни на целој з. обали Ј. Америке није нигде примећено стварно издизање при тако честим и многобројним потресима земље.

Специјално за она поменута места вели:

У Callao је било навлачење и повлачење мора. Приликом случаја од 1822. г. у Valparaízo није потврђена никаква промена на обалској линији. То исто вреди и за Conception, а за Валдивију није било доовољно података.

У питању о постанку морских басена, и дубина, *Cis* констатује само појаву спуштања на супрот елевационој теорији. На то га наводе не само појаве, но и много других околности, а нарочито независност пружања морских обала од структуре обалских предела, при чему додаје, да различите тачке морских обала показују различите старости.

Ово исто наводи и за Паципички океан, и ако тамо постоји хармонија између обалске линије и праваца планинских ланаца, јер се на његовој обали на самим крајевима планинских ланаца налазе одсечне велике дубине морске као

на пр. на обали јапанској и на западној обали Ј. Америке.

Исто тврђење најјасније почива на резултата испитивања Средиземног мора. Нађено је, да се ово море састоји из појединих угибања земље различите старости, а са поузданошћу се даје потврдити, да је и оквир великих океана различите старости. Ово се изводи по томе, што се на том оквиру не виде сви делови мезозојских слојева. Око Пацифичког океана наилази се на тријаске творевине, тако, на Новом Селанду, Н. Каледонији, Јапану, Алеутима, острву Шарлоти на з. страни С. Америке и у Перу. Ови слојеви су набрани у велике обалске наборне повијарде и изгледа, да се и у Аракану налазе, као и у северној Европи и Азији, а на Шпицбергу су хоризонтални.

На оквиру Индиског океана, изузимајући северо-источни део, не наилази се на такве слојеве. Овде је обалска серија најдаље из средње Јуре састављена и свуда мезозојски слојеви леже хоризонтално, јер доцније набирање није нигде доказано. На јужно-афричком платоу нису још никакви морски трагови нађени, и онда је непојмљиво: како би он могао из мора издизањем постати.

Око Атланског океана, опет са изузетком дела образованог по пацифичком типу, на Гибралтару и на Антилима, почиње серија тек са средњом Кредом, од рта Рога до Гренланда до Лофотна и доле до рта Добре Наде, а у западној Африци — са нешто старијом етажом слојева. И у западној Европи свакојако долази Лијас и Јура, али да садање обале по своме склопу не одговарају више онима из пређашњих времена, види се по томе, што се сада на њима (Charente-Santander и португалска обала) виде млађа, слатководна образовања (као и на Источном океану и Егејском мору).

Кад се морске дубине као спуштања усвоје, онда сва копна добијају обележје виших масива (Horste), а клинасти облик према Југу, афрички, источно-индиски и гренландски, објашњава се стицајем угибања, спуштања земљишта, које се јаче ка Југу развијало. Из различности реда слојева на Гренланду види се, да је источна страна његова старија од западне. Клинасти облик Ј. Америке је другог порекла; ту је наборни ланац Кордилјера имао битног удела.

Према овоме се кугла земљина угиба; за тим угибањем повлачи се море, при чему ниво и његове површине опада. Тако се јавља опште негативно кретање. Овом кретању на супрот јавља се позитивно кретање стварањем седимената морских, који се јављају као сува земља. Било кретање једно или друго, Сис га назива евстатичко кретање, које се, дакле, јавља као негативно — стварањем морских басена, а као позитивно стварањем седимената.

Евстатична негативна кретања јављала су се у различном размеру и у разним временима. Склоп Шпицберга и Шотланда показују, како су знатна угибања земље била за време палеозојске епохе. Морске тријаске творевине и са њима најпотпунији редови мезозојских слојева повлаче се преко највећег данашњег континента у једној зони, која се са не мањом таквом зоном на јужном луку Еуразије подудара тако, да велике планине леже управо на месту старог мора, које је даље на Западу имало највећу дубину тамо, где се данас огранци Источних Алпа налазе и које се преко западног дела Средиземног мора и делова западне Европе продужаваше. Подударност фауне и једнолика образовања Западне Индије, Боготе и Чиле, која су у Чили и Антилима шта ваше до терцијерног доба трајала, наводе нас, да, преко данашњег Атланског океана и то управо према оном пределу, који изузетно има склоп пациальног типа, на име, према Антилима са њиховим набра-

и иста терминологија употребљена; јер да нису свуда границе појединих формација означене једним истим и општим променама, не би се ни могла узети иста терминологија, за разликовање појединих формација на целој земљи.

Примећено је, како је на неким местима променама у негативном смислу наступало изолисање морских делова и осиромашење фауне, а негде је настајало пропадање старије фауне доцније, но што је то требало да буде. Узроци оваквим појавама приписују се неким већим или мањим осцилацијама позитивних кретања.

Трансгресије су се врлолагано прекоземље кретале и природно је, да је за позитивна кретања било потребно далеко дуже време него за негативна. Најзад, једнообразност самог трансгресивног образовања огледа се из конкордантности млађих слојева са далеко старијим, преко којих су наслагани. Једном речи: *образовања седимената производе непрекидна позитивна крећања обалске мишије. Негативна су тако епизодична и постају угибањем земље.*

И сам Сис признаје, да испитивања о распострањењу мора у прошлим периодама показују, да ни сама евстатичка кретања нису довољна за њихово објашњење. Али ипак вели, стоји факт, да ова кретања не подлеже никаквој сумњи, па ма да за њих у појединим случајевима и нема довољно доказа.

Начин, како су слојеви поређани, често је основан на мањим осцилацијама, које је тешко дозвести у везу са евстатичким догађајима.

Не достају подаци о простирању мезозојских седимената на већим јужним геогр. ширинама, јер је тамо све под водом и ледом. И на даљој северној ширини ови седименти скоро су још неиспитани. Има података, да се трансгресија ретијског, лијаског и јурског времена од Централног Средиземног мора простире од Алпа на Север и

далеко на Југ преко Абисиније и Каха; да се за време доње Креде трансгресија пружа у С. Русију и Сибирију, као и у најјужнију Африку и Аустралију, али да је и код Каха и у Средњој Европи у исто време иста трансгресија била; да се ценоманска трансгресија од топлијих зона креће на С. и Ј. на великом пространству, али да њоме ипак једна северна област (И. Гренланд, Шпицберг, С. Русија, делови Сибирије, С. Кина) није покривена; да еоцене трансгресије нигде у бореалне пределе не допиру; да на против, олигоцене трансгресије вероватно од Леденог мора са источне стране Урала у Немачку допиру. Изгледа, као да се јавља противност између екваторијалних и поларних предела, али сви подаци о томе још нису поузданы.

Кад посматрамо млађе седименте, који се крај данашњих обала налазе, приметићемо различне трагове промена нивоа њихове обалске линије, који долазе како од локалних тако и од општих узрока и то даје велике тешкоће у хронолошком ређању појава. Тако, још није доказано, да ли је у С. Норвешкој ледена периода завршена у исто време, кад и у средњој Европи, а у Гренланду она постоји и данас. Из трофе не достају исти подаци.

На северним обалама налазимо високо положене негативне трагове; њихова висина према Југу опада, а са умереном и малом висином јављају се у тропима — ближе Екватору.

Сви трагови обалских линија увек су хоризонтални и независни од обалске структуре. Они имају исто обележје како у Пацифичким, тако и у Атланским обалским пределима. Као што су трансгресије у минулим периодима врло простране и једнообразне, као да би покретима литосфере биле произведене, исто тако стоји и са обалским линијама из најближе прошлости.

Према свима знацима, на најмлађим покретима изгледа, као да се око екватора јавља нагомилавање, а према полима опадање количине воде, и као да је то нека осцилација, која се манифестише у позитивном смислу јавља на екватору, а слабије — у негативном смислу на полима.

Негативни трагови виђају се данас на свима географ. ширинама, и по њима се закључује, да се они датирају из разних времена, а нарочито, кад се такви трагови из тропских предела сравне са другим на већој географској ширини, одакле би се закључило: да нагомилавање воде иде наизменично на половима и на Екватору.

Даље Сис, вели, да сва испитивања о дилокацијама говоре против онога покушаја, да се елевационом теоријом објасне толике појаве, јер су како мале, тако и велике осцилације земљине коре за овај случај неразумљиве. Ради тога напомиње појаве у Средњој Русији и извесном делу Сједињених држава, где се виђају једне и исте празнине у реду формација и за тим дугачке морске хоризонталне обале, које стоје саме за себе независно од структуре суве земље. Такве појаве, вели, не могу се објаснити никаквим променама у литосфери.

На сваки начин, поред вертикалног кретања произлазила су и тангенцијална, те су тако по стајале зоне планинске, али опште стање воде условљено је другим околностима. Алпи су се појавили у области Централног Средиземног мора, где су се појављивале и понављале се трансгресије преме С. и Ј. Ови седименти доцније су се издигли тангенцијалним набирањем и произвели Алпе. Па ипак ово набирање није показивало приметног, непосредног утицаја на висину морске воде.

На питања: како и колико океанска кретања зависе од телурскога кретања, одговара Сис, да је највећа веровотноћа да постоји независно океанско

кретање, које је у току дугих периода на Екватору оставило наизменичног трага позитивних и негативних фаза. О овом океанском кретању говориће се са већом прецизношћу тек онда, кад се тачније испитају стратиграфски односи на великом географским ширинама и кад се обале ледених мора оштрије одвоје од обала осталих мора. Трајно повлачење мора, иза којега заостаје сува земља — то је резултат местимичних спуштања — угибања земље, за којима се море повлачи и морска обала снижава. Свако такво евстатичко негативно кретање оставља за собом на суву седименте, који се јављају као позитивна евстатична кретања, и наставља даље стварање седимената. Из негативног долази позитивно евстатичко кретање и обратно, те се тако гледа кружење тих кретања на земљи.

Евстатичко спуштање и седименти допуњују се, а у току вечности негативна евстатичка кретања показала су се надмоћнија.

Склоп паципичких обалских предела показује, да је Паципично море постојало за време Тријаса, и да се је од тог доба повукло. Атланске обалске земље показују, да је ту било доцније образовање морског оквира, али да је и ту од кретаџског доба сужавање отпочело. Даље пак, Средиземно море окружено је трагом негативног кретања, који се пружа од средње Европе до Ирана, показујући наизменичне фазе поступног сужавања, са највећим размером између Миоцене и Плиоцене. Тако је надмоћношћу негативних кретања сува земља добила услове за насељавање сувоземног органског света. На њој су остали сви трагови морске делателности. Једном речи: у историји мора представљена је историја суве земље.

Ето, како се различито схватало ово питање о односу између суве земље и воде; о њему се и дан даји мишљења разликују и нова стварају, — ма да је више мање већ утврђено, да је вер-

тика. и.м кретањем земљине коре условљен однос између суве земље и воде.

Појаве, које су изазивале толике промене на земљиној површини, као да се сада, пред нашим очима, докле њима у прошлости можемо допрети, не појављују у оној мери, као што су се некада јављале. Од како је човека на земљи, још се није приметила никаква разлика у приливу и одливу морском. Међу тим, верује се, да је све друкчије, а на име: да се пространи делови земље, неки издигу, неки спуштају, или да су неки као: Скандинавија, Гренланд, Аустралија, Нови Селанд у неком наизменичном покретању (*schaukelförmige Bewegung*) да се Ј. Америка и Норвешка издигу и да се сви ови догађаји приметно и данас опажају. Али, Шведска се у самој ствари не издига, већ море повлачи, налазећи се сада у фази, у којој климатским условима подлежи. Серапијев храм подигао се само услед локалних кретања, која вулкани често производе око Неапоља и која ни мало не утичу на морску обалу, што опасују Италију. Пад Нила остаје непроменијен хиљадама година; тако исто и положај његовог ушћа. Бар утиче увек у Свето крокодилско језеро *Moris*, сужавање у Азовском мору и т. д.

Мерљиве промене ограничene су само на догађаје друге врсте, које немају везе са великим и пространим планетарним догађајима, као на: спирање и стварање наноса на земљи, локална угибања, трусове, праве дислокације на обалским линијама, као што се 1856. г. у Н. Селанду на *Cooks-Strasse* појавиле и т. д.

Често пута промени се висина обалске линије, али свако њено зрно, које утоне у данашње море, ово га до најситнијих његових делића опет износи из свога корита. Ко би сад био у стању, да цифром представи промене овакве врсте тако по времену, у коме се оне збивају, тако и по резултату, који оне производе?

Али шта су хиљаде хиљада година у току планетарних догађаја? — Наша историја света је само један трунак времена у историји наше земље, која тако исто стоји према вечности. Ма да ми данас по органским остацима одређујемо само релативно поједина минула времена, у којима су се важне промене на земљи у њеноме развијенству забијале, — ипак не знамо, колика су та времена и колико су удаљена од наше историје. Према томе, не знамо ни колико нас време раздваја од доба, када су поједини организми живели, који су се до данас као органски остаци сачували. — Као год што се узалуд напрежемо, да преко пространога мора угледамо његову обалу, тако исто наш поглед блуди по пучини минулога времена и нигде не налази пристаништа. —

Подела дислокација. Према главним правцима кретања, која дислокацијама земљине коре чине орографски утицај на земљину површину, као и према петрографском утицају дислокација на земљине слојеве, посматраћемо:

I. Дислокације произведене вертикалним кретањем у земљиној кори.

II. Дислокације произведене хоризонталним кретањем у земљиној кори.

III. Структурне промене стена проузроковане дислокацијама земљине коре.

Терминологија. Да бисмо испитали појаве дислокација произведених било којим кретањима, нужно је да испитамо све облике, у којима се оне јављају. Ради тога потребна је извесна терминологија, која ће нам у овом испитивању помагати.

Кад се кретања протежу на велике регионе са сличним понашањем, не остављају приметних поремећаја у земљиној кори. На противнак, кретања, са неједнаким понашањем, производе поремећаје у земљиној кори, у којима се она врло различито манифестију.

чештите гајије док овде се даје врхунац оваквих
дислокација. Оваквији су високоје симетрији
изведени из промене у структурном постројењу
и кретању.

I.

Дислокације произведене вертикалним кретањем

Много геолога занимало се последњих година
питањем о постанку планинских ланаца и њихови
основани резултати на том послу, који се своде
на општа кретања, искључују сваку даљу потребу
за дискусију о старијим погледима о издишању
планина.

Кретања, која производе дислокације земљине
коре, произлазе смањивањем запремине наше пла-
нете. Она показују тенденцију, као што је раније
поменуто, да се разложе у два правца: у верти-
калном и тангенцијалном или хоризонталном правцу.
По томе се и разликују две групе дислокација:
код једних су померања већих или мањих делова
земљине коре у вертикалном, а код других — у
тангенцијалном правцу. Још 1875. год. геолози с
оне стране океана (Жилберт) извели су, да се из
упоређења набране Апалахије и утонула басена
Ранга може закључити, да су узроци кретања у
наборном региону површински, а код утонулих
предела — дубински. Посматрањем односа Алпа
према његовим северним пределима видећемо доц-
није, колико то тврђење има вредности и за Европу.
А за сад вреди поменути још и тај факт, да се
само она прва — вертикална кретања могу наћи
у пратњи вулканских појава.

Зна се из искуства, да не може бити речи
о вертикалном кретању онамо, где се има посла
само са поремећајима спољног дела земљине коре.

Активно повлачење на ниже код свих вертикалних дислокација је невидљиво. Онамо, где тангенцијалног кретања није било, дислокације се објашњавају подавањем основе дотичне локалности и тежом земљином. И тако, све што се види на вертикалним дислокацијама, то су само *пасивна узбања и увале* (Einsenkung und Einsturz). Према овоме остаје утисак, као да дејствује радијална компонента у већој дубини и као да се испод извесног огргтача земљиног стварају празни простори, у које делови тог огргтача тону.

Овакво схватање није ново и на њега се под разним изменама наилази у новијим списима о планинском склопу. Оно је врло значајно за разумевање толиких промена, које су се забиле на спољном делу наше планете.

Да пређемо на груписање и терминологију дислокација.

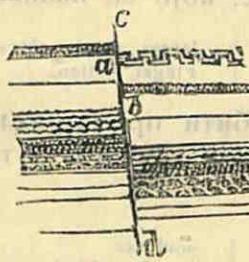
надир-који је и потпуно је већ у аду око истог
једине, али не врженој зонтидовим и то је
некако виноват да је ово стао најчешћи
дислокацији винограда који се

A

О ПРАВИМ РАСЕЛИНАМА

ОПШТЕ ОСОБИНЕ РАСЕЛИНА

Ако слојеви нагло промене ниво, они ће пући, место да се савију. Тако ће се сада у једној истој равни додиривати прекинути и денивелисани слојеви, који су првобитно били на разним нивоима. Таква појава назива се (сл. 1.):



сл. 1.

раселина

Faille, paraclase, fente, fracture, rupture, cassure, fissure, brisure, crevasse.

Verwerfung, Sprung, Spalte.

Riss, Bruch, Kluft.

Код сваке раселине јавља се:

пукотина

(c—d)

Fente, fracture, rupture, cassure, fissur, bri-
sure, crevasse.

Spalte, Riss, Bruch, Kluft, Sprung.

Како што се види, *раселина* и *пукотина* представљају синонимне појмове; с тога се они могу, како у немачком, тако и у француском језику, изразити једним и истим терминима. У самој ствари између њих је разлика у томе, што онде, где је пукотина, не мора бити раселина, јер су слојеви

могли само пући, а да се при том нису померали из свога првобитног положаја, да се, дакле, нису расели, или, што онамо, где се раселина налази, ту је морала пукотина претходити.

Но, у највише случајева, кад је реч о дислокацијама ове врсте, па се не улази у расправљање питања: је ли на некој пукотини, коју посматрамо, било раседања слојева или не, или, ако се то и хоће да дозна, па се нема довољно података за то, онда се у место назива *раселине*, може аналога страној пракси, употребити његов синоним — *пукотина*. И иначе се баш указује потреба, да се негде један, негде други назив употреби, кад год се третира питање о раселинама у опште.

Пукотина дели две једну од друге одвојене раседнуте партије, које се називају:

Крила
(a и b)

levres, parois, côtés.
Flügel, Seiten.

Крила могу бити према разлици нивоа виша или **нижа** једно од другога, и тако се за прва каже, да су:

виша или **горња**
(a)

soulevée
gehobene, höhere.

А за друга — да су:

нижа или **доња**
(b)

affaissée, abaissée.
gesunkene, tiefere.

О линијама раселина

Раселине су највише линеалне. То ће рећи да је правац пукотина на раселинама, посматран у хоризонталном правцу, линеалан. Тада правца назива се:

линија раселине
или
дислокациона линија

ligne de faille.

Verwerfungsline, Bruchlinie.

Тачка на овој линији, на којој се примећује најјаче раседање слојева, сматра се као почетак раселине.

У много случајева је линија раселине *права*, или приближно права. Она се може протезати на велике даљине и увек има известан, одређен

| | |
|--------|-------------------------|
| правац | direction, Richtung. |
|--------|-------------------------|

Ако раселина није праволиниска, већ је у правцу изломљене или криве линије, онда се сваки њен приближно праволиниски правац назива: *праволиниски елеменат раселине*; а средњи правац оваквих елемената био би она права линија, која њихове крање тачке везује. Има случајева, где су линије раселина облика затворене курве или полигона.

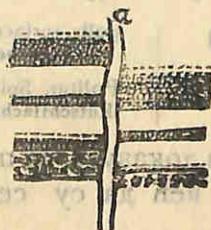
О растојању између крила

Према томе, да ли између крила има размака или не, т. ј. да ли је пукотина ужа или широка, каже се, да је пукотина,

| | |
|--------------------------------|---------------------------------|
| отворена (а, сл. 2.) | ouverte. geöffnet, klaffend. |
|--------------------------------|---------------------------------|

или

| | |
|----------------------------------|-------------------------|
| затворена (с—д сл. 1.) | fermée. geschlossen. |
|----------------------------------|-------------------------|



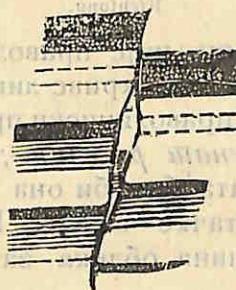
Сл. 2.

Најчешће се дешава, да су отворене пукотине испуњене разним материјалом, који се нај-

чешће образовао трењем крила у равни пукотине.
Такав материјал назива се:

дислокационо бречије | brèches de friction.
Reibungsbrécie, Dislocationsbrécie.

У истим пукотинама може застати и известан
део неког слоја (сл. 3.)



сл. 3.

Ако кроз отворене пукотине струје минералне воде, оне могу у њима депоновати разне минерале, као што се оне могу и вулканским материјалом испунити. Тако се добијају пукотине испуњене различним минералима, рудама или каквим еруптивним материјалом, те се на тај начин јављају минералне, рудне или еруптивне жице у земљиној кори.

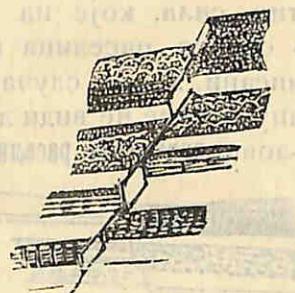
Клизањем крила једног низ друго, њихове се додирне равни углачају и такве се зову:

| | |
|----------------------|--|
| равни клизања | polis, surfaces polies, miroirs de failles, stries, cannelures. |
| или | |
| клизиће равни | Politur, Spiegel, Rutschspiegel, Harnische, Rutschfläche, Rutschstreife, Frictionsstreife. |

Ове равни доказују, да пукотина између крила није зјапела, већ да су се ове при покретима додиривале.

Међу тим, најчешће бива, да су ове равни клизања неравне и тада се приликом клизања јављају и бочна кретања крила, па се између њих

образују поједини празни простори (сл. 4), који су обично онако исто испуњени као и отворене пукотине. Они се дају најбоље посматрати приликом рударског рада на каквој руди, којом су испуњене.

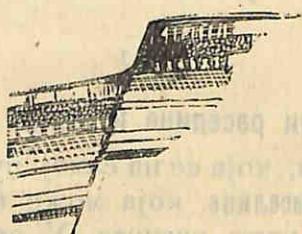


сл. 4.

Према оваквом случају, јасно је, да пукотине раселина и ако се на површини, по равним клизања, представљају као затворене, ипак оне могу у дубини на појединим местима скривати празне просторе.

Одсек раселине

Ако онај део равни клизања на вишем крилу, који је остао изнад нижег крила, остане непромењен, он ће представљати стрму раван, која се назива (сл. 5.)



сл. 5.

одсек раселине

escarpement (ou ressaut) de faille
Verwerfungsabsturz.

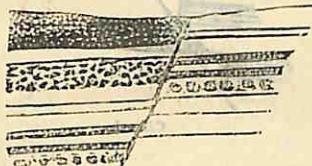
Правац пак, у коме се овај одсек раселине креће, зове се:

**изглед или фронт
раселине**

regarde de la faille.

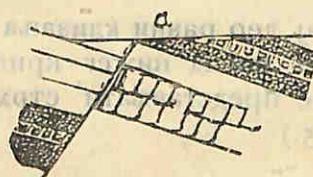
Front, Verwerfungsfront.

У много случајева виђа се, како је под утицајем различитих сила, које на литосферу дејствују, нестало одсека раселина или су ови смањени и деформисани. У оба случаја тешко је распознати раселину, јер се не види линија раселине. и тада се она зове изравњена раселина (сл. 6).



сл. 6.

Ако је раселина била на нагнутим слојевима, онда ће нам на њима изравњена раселина јасније испољити слојеве вишег крила, јер ће се они сада налазити у косијем правцу отк rivени. (сл. 7 а).



сл. 7.

О равни раселине и њеном нагибу

Она раван, која се на самој пукотини налази, зове се **равна раселина**, која може бити вертикална или више или мање нагнута. У овом другом случају добијамо:

**пад или нагиб
раселине**

inclinaison, plongement, pendage
Fallen, Einfallrichtung, Neigung.
Fallwinkel der Sprungklüft.

Величина пада или нагиба раселине одређује се углом који раван раселине заклапа са хоризонталном равни.

О повлати и подини

Кад је раван раселине нагнута, онда се увек приметно види, како једно крило раселине налази изнад, а друго испод ње и тада се без обзира на смисао релативног кретања крила у првом случају крило назива (сл. 8. а)

Повлата

(а)

toit.

Hangende.

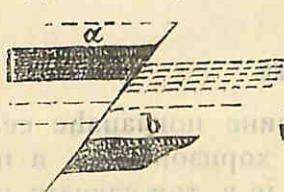
а у другом случају (сл. 8. в)

Подина

(в)

mur.

Liegende.



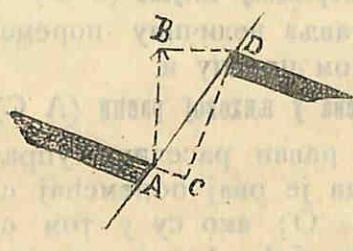
сл. 8. а



сл. 8. в.

О висини раселине

Висинска разлика између оба крила код раселине, којом се представља величина денивелисања слојева, може се у три правца мерити: у правцу вертикалe (A B), у правцу равни раселине (A D) и у правцу најкраћег одстојања (управног на слојеве) између крила (C D) (сл. 9.)



сл. 9.

У првом случају величина раселине зове се:
вертикална величина

У другом:
коса величина раселине

која се, као што се види, мери на самој равни раселине.

И у трећем случају, право одстојање између поремећених слојева назива се:

права величина раселине

или

стратиграфска висина раселине.

Све три ове величине поклапаће се, ако су поремећени слојеви — хоризонтални, а пукотина на њима управна. Ако је у том случају пукотина коса, поклапаће се само прва и трећа величина; а ако су пак поремећени слојеви нагнути а пукотина вертикална, поклапаће се само прва и друга величина раселине. И најзад, кад у том случају није ни пукотина вертикална, биће све три величине различне.

Поред те три мере произлазе још и следеће (сл. 9.):

хоризонтални поремећај слојева (B D)

који представља величину поремећаја слојева у хоризонталном правцу и

поремећај слојева у њиховој равни (A C)

Кад је раван раселине управна на правцу слојева, онда је овај поремећај слојева у њиховој равни = 0; ако су у том случају слојеви хоризонтални, биће хоризонталан поремећај слојева.

rejet vertical, denivellation, denivellement, amplitude (verticale) du rejet, hauteur de schüte verticale, rejet en profondeur Sprunghöhe (seigere od. verticale) (Grösse der —), verticale Grösse der Verschiebung, Maass (od. Betrag od. Ausmaass) der verticalen Dislocation (od. der Störung od. der Senkung), Verwurf, — glissement (effectué suivant la pente) rejet incliné, hauteur de chute inclinée, flache Sprunghöhe. —

јева = 0; дакле, у овом другом случају, оба ова поремећаја равна су нули.

Све ове поређане величине поремећаја, како у вертикалном, тако и у хоризонталном правцу, од нарочитог су значаја при преривању слојева угља; а могу се изнаћи из ова три податка, ако само слојеви и раселина имају један исти правац пружања: 1) из нагиба слојева, 2) из нагиба раселине и 3) из вертикалне величине раселине.

Ако пак слојеви немају исти правац пружања са раселином, онда се поред вертикалног примећује и

бочни поремећај слојева (*Seitenverschiebung*) о коме ће се доцније специјално говорити.

Кад год је реч о величини раселине у опште, ту се увек подразумева вартикална величина раселине, јер је она једина, која је независна од нагиба слојева и раселине и с тога остаје доста стална и на већим одстојањима на једној истој дислокацији, док све друге величине раселине варирају према локалним приликама.

О различним врстама раселина

Раселине се могу различно појављивати у односу: а) на њихов правац пружања према правцу пружања слојева; в) на положај размакнутих тачака, или на правац релативног кретања оба крила и с) на нагиб равни раселине посматран према нагибу слојева.

а.)

Однос између праваца пружања равни раселине и слојева

Кад се јављају на хоризонталним комплексима слојева, раселине се не разликују међу собом, па ма у ком се правцу пружале. Но ако су на слојевима нагнутим, онда се гледа: је ли правац пружања раселина паралелан, кос или управан на правцу пружања слојева.

У првом случају је раселина:

уздужна раселина

faille longitudinale,
Streichende (Sfreich —) Verwerfung, Längsverwerfung,

У другом:

диагонална раселина

faille diagonale.
diagonale oder schiefrichtende Verwerfung,

И у трећем:

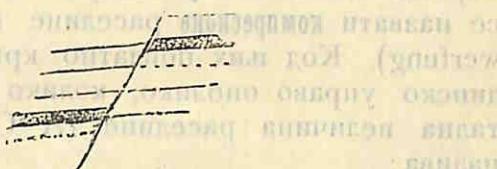
попречна раселина

faille transversale.
Quer—Verwerfung.

в.)

Релативан правац кретања повлате и подине

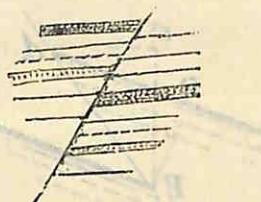
Кад је раван раселине натнута, а повлата је нижа од подине, тада се раселина зове (сл. 10):



сл. 10.

нормална раселина | faille normale.
Normale Verwerfung.

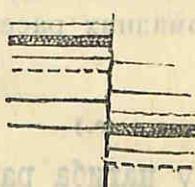
Кад је обратан случај, на име — повлата виша, а подина нижа, раселина се зове (сл. 11):



сл. 11.

абнормална раселина | faille inverse, anormale, en surplomb.
Ueberschiebung, Aufschiebung.
abnorme Verwerfung, Uebersprung, Wechsel.

Кад је пак раван раселине вертикална, онда се и раселина зове (сл. 12):



сл. 12.

вертикална раселина | faille verticale.
Seigersprung, Vertikalverschiebung, Vertikalverwerfung.

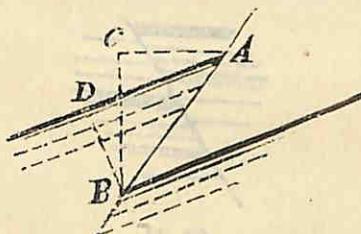
Нормалне раселине могле би се назвати и развучене раселине (Dehnungsverwerfung), јер раседнути слојеви у базису захватају више простора, но што

су га првобитно захватали, и то управо за онолико, колико износи хоризонтална величина раселине.

Абнормалне пак — обратно, пошто је код њих обратно понашање раседнутих слојева, могле би се назвати компресионе раселине (Compressionsverwerfung). Код њих повлатно крило преклапа подинско управо онолико, колико износи хоризонтална величина раселине (A C сл. 13). То се назива:

| | |
|---------------------|---|
| преклапање раселине | recouvrement, redoublement. Deckung. |
|---------------------|---|

Неки узимају ово преклапање дуже, јер га мере од управне на слојеве (A D сл. 13).



сл. 13.

Вертикалa, која пролази кроз ма коју тачку на равни раселине, пресеца само један пут слојеве код нормалних, а два пута једне исте слојеве — код абнормалних раселина.

c.)

Однос између нагиба равни раселине и пада слојева

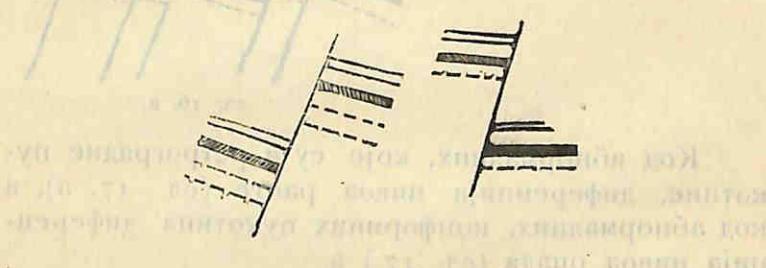
Не узимајући у обзир однос између повлате и подине т.ј. била једна или друга виша или нижа, разликујемо два случаја код односа између нагиба равни раселине и пада слојева.

1. Кад раван раселине пада на исту страну, на коју падају и слојеви (сл. 14) и



сл. 14.

2. Кад раван раселине пада на обратну страну од оне на коју падају слојеви (сл. 15).



сл. 15.

У првом случају раселине се зову:

| | |
|-----------|------------|
| конформне | Conformes. |
|-----------|------------|

| | |
|--|---------------|
| | rechtfallend. |
|--|---------------|

а у другом:

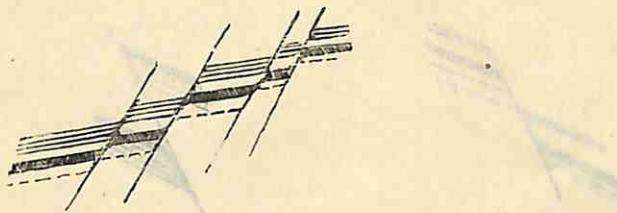
| | |
|-------------|-------------|
| ретроградне | contraires. |
|-------------|-------------|

| | |
|--|--------------|
| | widersinnig. |
|--|--------------|

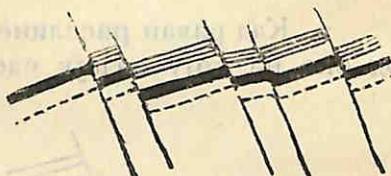
Свака уздужна или дијагонална раселина, ако само није вертикална, а слојеви се налазе под извесним нагибом, може у исто време с једне стране, показивати нормалну или абнормалну и с друге стране — конформну или ретроградну раселину; поред тога, у исто време, раван раселине може бити управна или коса према слојевима.

Кад нормалних раселина, које су конформне, примећује се, како диференцијација нивоа расте сл.

16. а. а код нормалних, ретроградних пукотина — та диференција нивоа опада сл. 16. в.

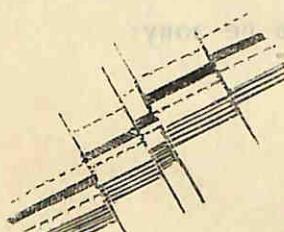


сл. 16. а

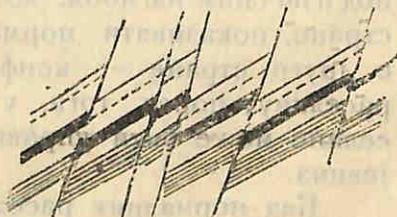


сл. 16. в.

Код аномалних, које су и ретроградне пукотине, диференција нивоа расте (сл. 17. а); а код аномалних, конформних пукотина диференција нивоа опада (сл. 17.) в.

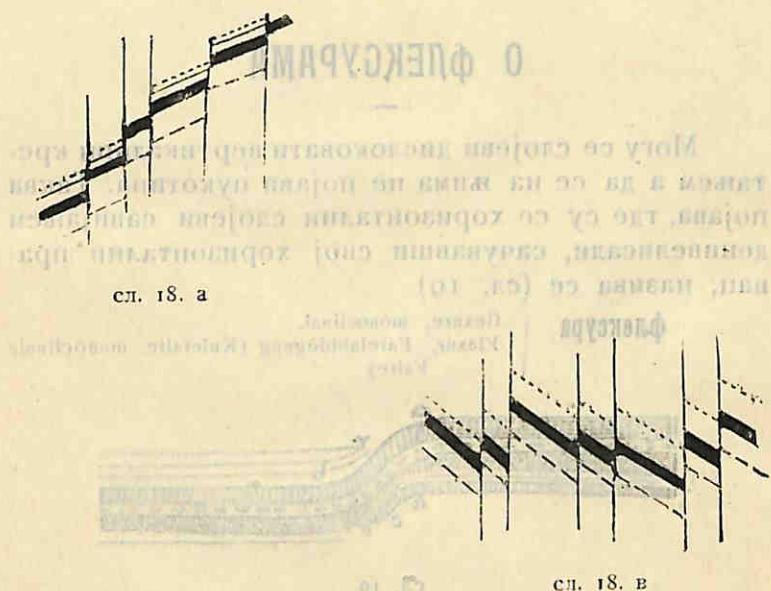


сл. 17. а.



сл. 17. в.

Код вертикалних пак пукотина врши се денивелација под тупим или оштрим углом. У првом случају, диференција нивоа расте (сл. 18. а); а у другом случају опада (сл. 18. б).



ад да се употреби један хоризонтални ред
да ће мокро ишчаше и да избиеши
да је већ засијао виногради. Ако је и он
да је већ засијао виногради.

B.

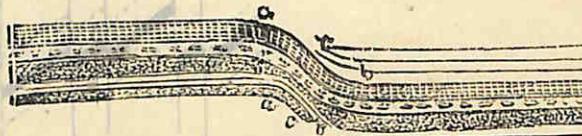
О ФЛЕКСУРАМА

Могу се слојеви дислоковати вертикалним крећањем а да се на њима не појави пукотина. Таква појава, где су се хоризонтални слојеви савијајем денивелисали, сачувавши свој хоризонтални правац, назива се (сл. 19)

флексура

flexure, monoclinal.

Flexur, Faselabiebung (Kniefalte, monoclinale Falte)



сл. 19.

Флексура личи на половину набора, о коме ће доцније бити речи, а могла би се назвати раселина без пукотине, те би и код ње имали:
више или горње крило флексуре (а) и
ниже или доње крило флексуре (в)

Њена два превоја називају се:

горњи превој или

Abbeugung.

кривина (а) и

доњи превој или

Aufbeugung.

кривина (в)

Нагнути слојеви, којима су везане обе те кривине, називају се:

спона (с)

flanc de raccordement.
Verbindungsschenkel

Нагиб споне зависи од величине поремећаја, а јавља се као резултат истезања произведеног

вертикалним кретањем, а никако — као резултат хоризонталне — компресије слојева, која се на наборима налази.

Дешава се, да се спона услед истезања раскине или се изгуби, те се тако јави, (сл. 20, а):

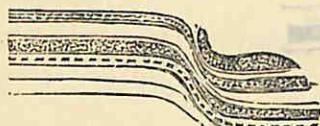
раскинута флексура

Flexure rompus
Zerrissene Flexur.
Tafelabknickung.

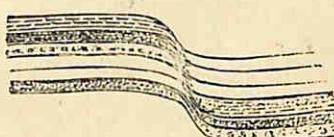
Оваква флексура претставља извесну врсту раселина, код којих су слојеви стиснути, извучени и поврнути. Тако се јавља раселина са (сл. 20 в):

поврнутим слојевима

retrooussment.
Schleppung.



сл. 20. а



сл. 20. в

Ова поврнутост слојева је *нормална*, кад се кривине флексуре пружају у противним правцима, т. ј. кад је кривина нижег крила
на вишем и вишег пак —
на нижу поврнута

Свакојако, пукотина се јавља код флексура, кад се услед вертикалног денивелисања слојева прекорачи граница њиховог истезања. Има и правих раселина таквих, код којих су крајеви крила на разне начине неправилно стиснути или поврнути, па се у много случајева долази у забуну, да се не зна: да ли се има посла са раскинутом флексуром или са правом раселином, код које су се крајеви раселина повили тек после њеног постанка.

Али, ма који случај био, дакле, да су крајеви крила поврнути пре или после потанка пукотине, ми ћемо ове случајеве поремећаја разликовати

према томе: да ли су крајеви једног или оба крила поврнути и то нормално, или обратно.

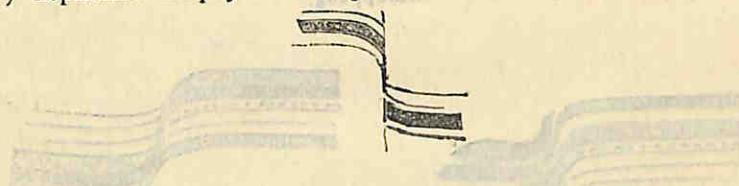
Тако ћемо добити различне комбинације по-ремећаја са поврнутим крилима, а на име где је:

1) нормално поврнуто једно крило (сл. 21)



сл. 21.

2) нормално поврнута оба крила (сл. 22)



сл. 22.

3) аномално поврнуто једно крило (сл. 23)



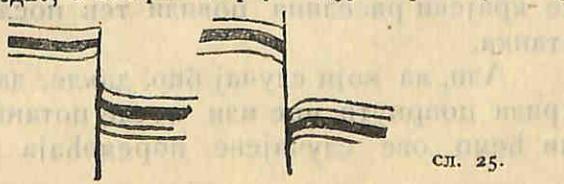
сл. 23.

4) аномално поврнута оба крила (сл. 24)



сл. 24.

5) нормално једно, а аномал. поврнуто друго крило (сл. 25)



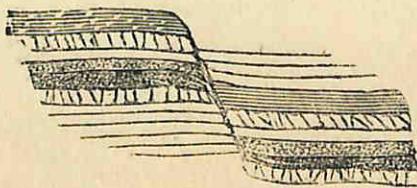
сл. 25.

Абнормално повијање крила, које се често јавља, свакојако ће се објаснити тиме, што се је после првобитног поремећаја на истој дислокационој линији појавило и друго кретање у противном правцу.

Од значаја је разликовање повијања слојева, која су локалне природе и налазе се на граници раселина, са чијим постанком стоје у тесној вези, — од опште тектонске структуре целог дислокационог терена. Раселина са синклиналним или антиклиналним повијањем (сл. 25.) не сме се побркati са једном раселином, која лежи на оси синклиналног или антиклиналног набора и која би се као *синклинална* или *антиклинална* раселина могла назвати. У последњем случају савијање и нагиб слојева није више споредан продукт, већ последица дубљег узрока, који лежи у структури земљине коре.

Кад се изгуби траг овог повијања слојева, онда флексура прелази у обичну раселину.

На једној и истој денивелационој линији може се на разним местима појавити флексура, раскинута флексура или раселина са или без повијењих слојева са свима прелазима једног од ових облика у други. Шта више, сви ови облици поремећаја могу се на једном истом вертикалном пресеку појавити на разним слојевима према дубини и специјалној механичкој особини њиховој (сл. 26.).



сл. 26.

Због ове генетске везе између флексура и раселина, *Cic* ове појаве не сматра као битно

различне. Лепих примера за ове појаве поремећаја имамо на појединим правцима поремећаја у Америци код Uthe, као: на правцу Sewier, на крају Paunsagunta -- платоа, на Circle -- Valley. На свима тим правцима приметно варирају односи поремећаја, што долази свакојако од појава доцнијих дислокација. На њима је констатована вертикална величина око 7000 стопа.

Све ове раселине незнатне су старости. Има неких, које су се и после кватернера појавиле; њима су сви терцијерни слојеви испресецани. Неке су и из ранијег доба ... између Креде и Терцијера, и протежу се са ЈИ под Aquarius -- плато.

Све ове раселине незнатне су старости. Има неких, које су се и после кватернера појавиле; њима су сви терцијерни слојеви испресецани. Неке су и из ранијег доба ... између Креде и Терцијера, и протежу се са ЈИ под Aquarius -- плато.

Све ове раселине незнатне су старости. Има неких, које су се и после кватернера појавиле; њима су сви терцијерни слојеви испресецани. Неке су и из ранијег доба ... између Креде и Терцијера, и протежу се са ЈИ под Aquarius -- плато.

Све ове раселине незнатне су старости. Има неких, које су се и после кватернера појавиле; њима су сви терцијерни слојеви испресецани. Неке су и из ранијег доба ... између Креде и Терцијера, и протежу се са ЈИ под Aquarius -- плато.

Све ове раселине незнатне су старости. Има неких, које су се и после кватернера појавиле; њима су сви терцијерни слојеви испресецани. Неке су и из ранијег доба ... између Креде и Терцијера, и протежу се са ЈИ под Aquarius -- плато.

Све ове раселине незнатне су старости. Има неких, које су се и после кватернера појавиле; њима су сви терцијерни слојеви испресецани. Неке су и из ранијег доба ... између Креде и Терцијера, и протежу се са ЈИ под Aquarius -- плато.

Све ове раселине незнатне су старости. Има неких, које су се и после кватернера појавиле; њима су сви терцијерни слојеви испресецани. Неке су и из ранијег доба ... између Креде и Терцијера, и протежу се са ЈИ под Aquarius -- плато.

Све ове раселине незнатне су старости. Има неких, које су се и после кватернера појавиле; њима су сви терцијерни слојеви испресецани. Неке су и из ранијег доба ... између Креде и Терцијера, и протежу се са ЈИ под Aquarius -- плато.

Све ове раселине незнатне су старости. Има неких, које су се и после кватернера појавиле; њима су сви терцијерни слојеви испресецани. Неке су и из ранијег доба ... између Креде и Терцијера, и протежу се са ЈИ под Aquarius -- плато.

Све ове раселине незнатне су старости. Има неких, које су се и после кватернера појавиле; њима су сви терцијерни слојеви испресецани. Неке су и из ранијег доба ... између Креде и Терцијера, и протежу се са ЈИ под Aquarius -- плато.

Све ове раселине незнатне су старости. Има неких, које су се и после кватернера појавиле; њима су сви терцијерни слојеви испресецани. Неке су и из ранијег доба ... између Креде и Терцијера, и протежу се са ЈИ под Aquarius -- плато.

онредо вишеје овима је отишо, кит је
тако, да је и овој раселини
напоменује да је „вишеје“
коре било да је донесено

C.

ГРУПИСАЊЕ РАСЕЛИНА И ФЛЕКСУРА

Разликовање обичних и наборних раселина

Испитивања су показала, да се на плато-има — у пределима са равним слојевима, појављују само нормалне и вертикалне раселине, а у пределима са нагнутим слојевима, — на планинским ланцима — само абнормалне или флексуре. Сам овај географски однос међу раселинама слаже се са начином њиховога постајања, јер су прве постале вертикалним кретањем, а друге произлазе из хоризонталних кретања. Код првих је пукотина прештодила поремећају, а код других обратно — следовала за поремећајем. С тога су прве и назвате:

праве раселине

faille de crevassement, f. proprement-dites, f.
ordinaires.Spaltenverwerfung, eigentliche, reine Ver-
werfung.

а друге

наборне раселине

failles de plissement.
Faltenverwerfungen.

При свакој дислокацији употребљавана је реч раселина ако се само поремећај јавио са пукотином и раседањем слојева. При томе она ништа специјалније није одређивала, да би потпуније окарктерисала дислокацију, и ако њих у тако много облика има; с тога су потребна специјална означења, да би се сви поједини случајеви дислокација ближе одредили.

Међу тим, пошто је мноштво раселина обично састављено из нормалних раселина, ми ћемо, краткоје ради, под речи „раселина“ увек подразумевати нормалне или вертикалне раселине.

2. О простим и сложеним раселинама

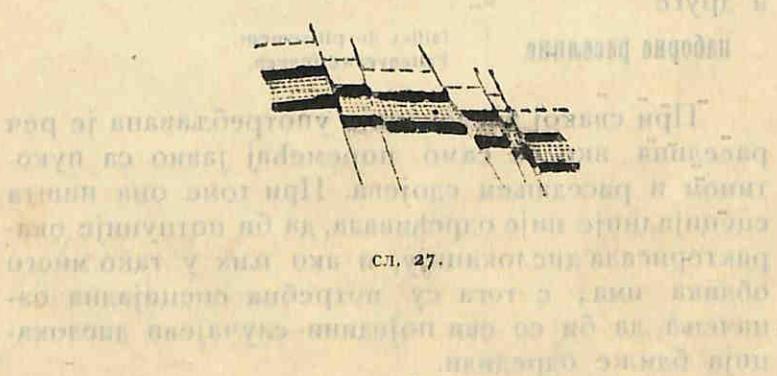
Често пута раселине се јављају у природи усамљене, дакле:

| | | |
|--------|--|---------------------|
| просте | | simple. einfach. |
|--------|--|---------------------|

Најобичније су оне груписане, удружене, те се тада називају:
сложене или зоне раселина.

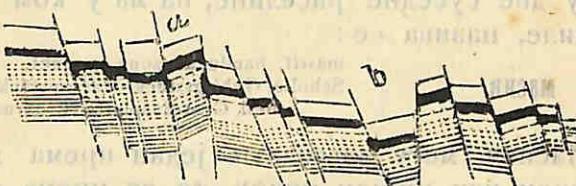
Код њих је денивелација слојева различите величине, и у различитим правцима. Кад је расеђање крила било у једном истом правцу, онда она представљају више мање облик степеница или тераса. У том случају називају се:

степенасте раселине (сл. 27.)
или **терасе**



Напротив, кад је раседање било неправилно, те изгледа, као да се је у противним правцима дешавало, онда се раселине називају (сл. 28):

противречне раселине | failles à rejet compensateur.
Wechselsinnige Zwischenverwerfungen.



сл. 28.

Између свију сложених раселина разликује се главна раселина од ситнијих, које су према њој споредне.

Често се примећује, како се раселине у правцу свога пружања гранају у секундарне раселине и тада се зову (сл. 29.)

разгранате раселине | faille ramifiée.
Zertrümmerte Verwerfung.



сл. 29.

Овај случај настаје нарочито при крајевима дислокационих линија и онда се обично вели: раселина се *распада*, *рачва* или *грана*.

3.

О масивима и њиховом узајамном положају

Најчешће се раселине не јављају усамљене, већ груписане у групе или системе. Свака произ-

вольно већа или мања област, на којој се неки известан систем раселина налази, назива се:

раседна област

champs de failles.
Verwerungsfeld, Bruchfeld.

Сваки комад земљине коре, који се налази између две суседне раселине, па ма у ком смислу оне биле, назива се:

МАСИВ

massif, bande au zone, paquet.
Scholle, Gebirgsstück, Massenstück, Gebirgsteil, Gesteinsplatte, Erdkrustenplatte.

Масиви могу изгледати један према другом на вишем или нижем нивоу, те се према томе и називају (сл. 30 и 31.):

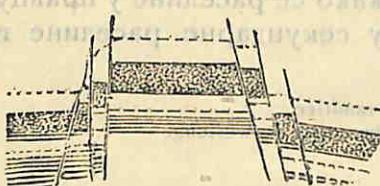
издигнути или виши масиви

massif surélevé
Horst, Rücken.

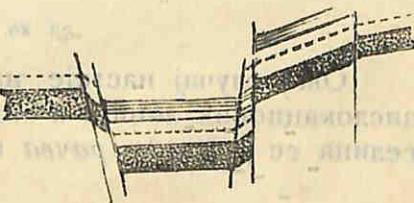
и утонули или нижи масиви

massif affaissé.
Graben, Grabensenkung.

МАСИВИ



сл. 30.



сл. 31.

Поменути, издигнути масиви називају се још и I. реда, за разлику од споредних, нижих, који се са обе стране таквих масива јављају. Пример за ове масиве I. реда налази се на Шварцвалду Вогезима, Морвану и Кајбов-платоу на Колоради.

Утонули масиви са релативно мањим обимом, који је више мање округао или полигоналан, зову се:

КОТЛИНЕ

éffondrement circulaire.

Kesselbruch, Kesselleinbruch, Senkungskessel
Ringkataklase, (Tiefe.)

А са величим обимом:

басени

bassin (region) d'affaissement.

Senkungsbecken, Schüsselsenkung

Масив може изгледати, као да је на једном крају издигнут, а на другом спуштен. Такав се зове:

ПОВЕДЕНИ МАСИВ

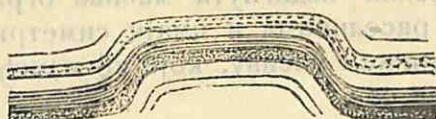
gradin, palier. —

Stufe, Staffel. —

Како издигнути, тако и спуштени масиви могу бити ограничени флексурама, те добијамо (сл. 32 и 33).

**ФЛЕКСУРНИ ИЗДИГНУТИ
И ФЛ. УТОНУЛИ МАСИВ**

Flexurhorst, resp. Flexurgraben.



сл. 32.



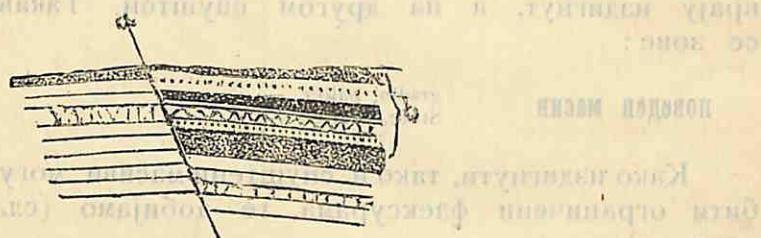
сл. 33.

Види се, да две флексуре са супротним правцима, ако се близу једна друге налазе, могу личити на набор.

Масиви могу бити од разног значаја у по- гледу њихова простирања и положаја. Највиши т. зв. издигнути масиви, који се могу назвати и

масиви ирвог реда, могу се дефинисати као остаци између две веће утонуле области. Кад се путем абразије изравне масиви, који су били на различитим висинама тако, да се слојеви са нижег масива не пружају даље од пукотине, онда се раселина, у односу на млађе слојеве, који се сада после процеса абразије, налазе само на једном (пређе нижем) масиву, назива (сл. 34).

границна раселина | faille — limite.
Rand oder Grenzverwerfung.



сл. 34.

а је границна раселина за слојеве В.

Кад су два суседна издигнута масива ограничена паралелним раселинама и имају симетричан положај према нижем масиву, који се између њих налази, називају се :

близни издигнути масиви | massifs surélevés jumeaux,
Zwillingshorste.

У неком извесном региону појављују се раселине, које према издигнутом или утонулом масиву показују раседање у једном истом правцу. Међу тим, овакви су масиви негде одвојени противречним раселинама т. ј. таквима, код којих је раседање било у разним правцима и тада се зову (сл. 28 а и в.).

издигнути или утонули масиви II. реда

Издигнути или утонули масиви могу постати и онда, кад се две раселине са супротним нагибима раседних равни пресеку. Исти резултат може произићи и из хоризонталног потиска, кад овај

наиђе на такве пукотине, које у вертикалном правцу конвергују или дивергују.

У оба случаја су, како издигнути, тако и утонули масив, клинастог облика. У првом случају каже се, да су постали *йресеком*, а у другом (сл. 35 и 36).

Клинисти издигнути

масив

и

coin surélevé

Keilhorst

СЛЯВА ВЪТВОРЕНІІ

ВНЯВОД

Клинисти утонули

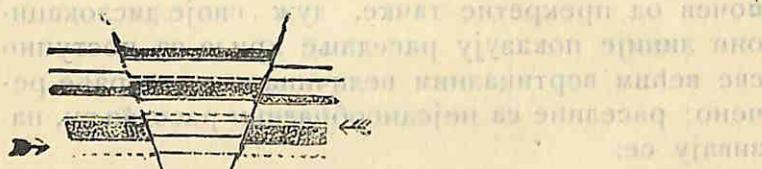
масив

coin affaissé

Keilkessel oder Keilgraben

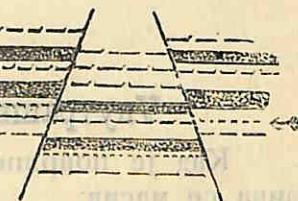
СЛЯВА ВЪТВОРЕНІІ

ВНЯВОД



сл. 35.

СЛЯВА ВЪТВОРЕНІІ



сл. 36.

СЛЯВА ВЪТВОРЕНІІ

Кад две раселине, посматране на линијама раселина, са својим почецима леже близу једна друге, али у свом продолжењу добијају све већу вертикалну величину, онда се онај масив између њих зове (сл. 37. а.):

прелаз између

раселина

pont de faille

Brücke

plan

сл. 37.

Овакав назив има свога значаја отуда, што се преко овога прелаза доиста може прећи с једне његове стране на другу, а да се не мора прелазити преко раселине.

Ако се овај прелаз постепено сужава, онда ће се најзад обе раселине саставити. Тачка, где се њихове две дислокационе линије састају, зове се:

**прекретна тачка
раселина**

charniere, point d' interversion
du rejet de la faille
Wendepunkt, Verkehrungspunkt

Раселине са таквим одликама, којима се разликују од обичних раселина, а на име, што оне, почев од прекретне тачке, дуж своје дислокационе линије показују раседање крила са поступно све већим вертикалним величинама или краће речено: раселине са неједнообразним раседањем, називају се:

прекретне раселине

faille à charnière
Schraubenbruch, Drehverwerfung,

4.

Унутрашња структура масива

Кад је површина масива хоризонтална, назива се масив:

табличasti масив а

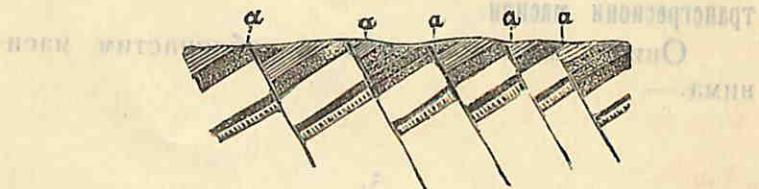
massif tabulaire
Tafelholle.

кад је нагнута **кос
масив**

massif penché
schräge Scholle.

Ако је више масива у истом правцу нагнуто, који одвајају паралелне ретроградне раселине т. ј. чији је правац раседања супротан правцу накиба слојева, онда ће једна хоризонтална раван која масиве пресеца, сећи једну исту серију слојева више пута. Оваква појава може нас лако довести до забуне, те да помислим, превиђајући ово понављање слојева, да је то серија разних слојева, који су подједнако нагнути и правилно

поређани. Серије оваквих раселина називају се (сл 38):



сл. 38.

репетиционе раселине.

Некада су раселине местимице врло честе и збијене; тада се цела област грана у узане и дугачке пантљике, чији су слојеви често променљиво нагнути. Услед тога зона таквих раселина добија тако замршену структуру, да цела област личи на дислокационо бречије, које би се састојало из набацаних и без реда сложених громада. Таква зона раселина назива се:

зона разнородне структуре

енгл. Zone of diverse displacement.

Ако су слојеви препуцали, тек пошто су се набрали, онда ће се масиви разликовати и по правцу слојева и правцу раселина, које их ограничавају. Ако их ограничавају раселине у правцу пружања слојева, они се називају:

уздужни издигнути масиви.

Ако су раселине косе са правцем њихових слојева, називају се масиви:

дијагонални, издигнути масиви

за које Еубеју као типски пример наводи Рихтхоф. А ако су попречне на правцу слојева, називају се масиви:

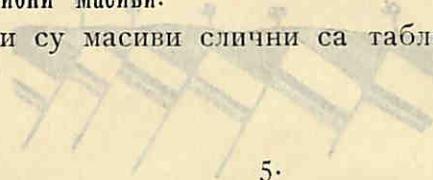
попречни издигнути масиви

Када су набори пре пукотина, путем ерозије поравњени, добијају се

абразиони масиви

Ако су пак на абразионим масивима поређани дискордантни слојеви, такође пре постанка раселине, добијају се:
трансгресиони масиви.

Ови су масиви слични са табличастим масивима.—



5.

О системима реселина

Посматрањем једне једине реселине или раседне линије ништа се не постиже, јер оне само груписане објашњавају стање неке утонуле локалности, попито један општи узрок и за њихов постанак постоји.

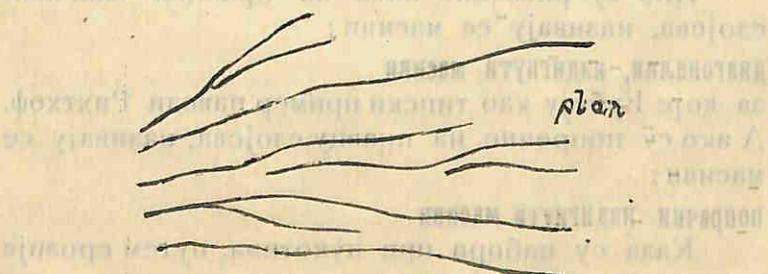
Системи дислокационих линија дају се уврстити у два главна типа:

a) Први тип:

табличасте раселине Tafelbrüche

одговарају праволиниским раселинама, које више или мање једна од друге одстоје и крећу се паралелно међу собом или нешто дивергују у облику прамена, а често у флексуре прелазе.

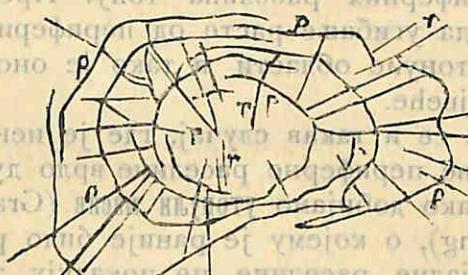
Ове раселине могу по дужини и вертикалној величини велике димензије захватити и често образовати простране степенасте платоје. (Сл. 39).



сл. 39.

в.) Други тип:
мреже раселина
 (Bruch oder Sprungnetze)

састоје се из раселина разних правца, које се више мање под разним угловима укрштају. Обично се налази мали број праваца раселина, а често се међу њима разликују два главна правца, у којима се раселине под приближно правим углом пресецају (Сл. 40). На тај начин јављају се у мрежи раселина двојаки главни елементи:



I периферне раселине (р) то су криволинеалне или полигоналне раселине, поређане у концентричним зонама, у границама раседне области, и

II.) радиалне раселине (r) то су више — мање праволиниске раселине, поређане у радијалним зонама у границама исте раседне области, пресецајући периферне раселине попречно — под приближно правим углом.

Сем раселина, у ова два типа увршћених, јављају се и *диагоналне* и *краће*, споредне попречне раселине, које под правим углом везују главне раселине.

Могућно је, да се оба ова више — мање само по величини, а мање по природи својој разликују. А вероватно је, да ће будућност открити још који тип система раселина.

Периферне раселине образују најглавнију групу. Поред тога, што ограничавају раседну област, оне се још концентрично понављају у захвату исте области и врло често примећује се правилност у хоризонталном одстојању између њих и средине раседне области.

Са мало изузетака виђа се, да унутарња крила ових периферних раселина тону. Према овоме изилази, да угибање расте од периферије ка средишту утонуле области и тако је оно око средишта највеће.

Виђа се и такав случај, где је нека партија између две периферне раселине врло дубоко утонула и тако добијамо утонули масив (Graben, Grabensenkung), о којему је раније било речи.

Радијалне раселине не показују такву правилност, као периферне. Оне су боље развијене у мањим раседним областима; ту пресецају периферне раселине и образују више — мање трапезоидне масиве, код којих се примећује косо и неправилно померање, услед којега је правилност раседне области местимице поремећена. Око средине раседне области, где се радијалне линије стичу, ови масиви добијају клинастти облик; по негде на овом месту иде комадање земље и даље, на којему се местимице јављају особене увале (Einsturzfelder) са различном контуром — негде округле, негде неправилне — а на различном пространству. Пример за ово имамо у Хегау и Липарским острвима.

Кад се узме у обзир околност, да су нам дубине раселина непознате, као и да се на њих при рударским радовима у дубини земљиној наилази и онде, где се никада нису очекивале, јасно је, како је и наше познавање мрежа раселина не-

потпуно. За ово нам је најбољи пример Чешка. Никакав знак на површини једнообразног брежуљастог терена пшибрамског није показивао ону чуvenу пукотину глином испуњену, звану *Lettenkluft*, која је радовима у руднику пресечена и праћена око 1500 метара у дубину — испод силурских слојева до гранитног масива. Њен правац пружања иде на СИ.

У истом овом правцу пружа се из те дубине гранична зона између гранита и азојских слојева све до површине. Узима се као врло вероватно, да су обе ове пукотине: *Lettenkluft* и гранична пукотина између гранита и азојских слојева чланови једне веће групе раселина са северо — источним правцем пружања.

Ове пукотине пружају се у правцу чешког — силурског корита, које, према сазнању ових пукотина, губи прећашњи значај синклинале, и све више представља слику утонулог масива.

Но, и ова група пукотина само је један део великог система раселина, који пресеца чешку област, а којем припадају пукотине на подножју Изер и Ризен планина и много других.

Данас је већ познато, да је врло велики део Чешке, нарочито њен западни, северни и источни део, био читаво поприште угибања, — која су многобројним пукотинама обележена. Овде нема никакве примене шемског разликовања периферних и радијалних пукотина. Архајски Југ ове земље, свакојако и он пројект пукотинама, издига се далеко више у тектонском но у орографском смислу изнад остale земље. Према Северо — Истоку и Северо — Западу, чине границу стране Ризен и Рудних планина.

Појаве, које се на ограниченим пределима средње Европе налазе, не виде се и у даљим регионима других делова света. Тамо су хоризонтално поређани слојеви на великим дужинама исечени поремећајним линијама, у којима нема ни

номена о периферним, а још мање о радијалним пукотинама, а међу пукотинама нема укрштања, те није било повода ни за стварање увала, нити се на вандредно великим дужинама пукотина види каква поступност у угибању, већ се час на једној, час на другој страни једне и исте пукотине виђа угибање. Најбољи пример за ову појаву имамо у Америци на високом платоу Utah у области Колораде. Ту су најбоље представљене табличасте раселине и прелази из флексуре у раселине и обратно — на једној и истој дислокационој линији на целом великим пространству овог високог платоа. Амерички геолози тврде, да су све ове појаве произведене без хоризонталних покрета у земљиној кори, који стварају планинске ланце са алпским обликама.

6.

Порекло раселина

За сада се не зна довољно, колика је дубина раселина, да би се могло закључити, да ли су оне феномен дубљих партија земљине коре, или само горњих региона њених.

Из укупних опажања изилази: да су се раселине првенствено развијале на највишим партијама земљине коре, јер су се ту, где је највећа ломљивост земљиних слојева, могле најлакше и образовати.

Крајњи узроци раселина за сада су још нејасни. По већем делу раселина изилази, да оне произлазе услед неједнаког угибања различитих делова земљине коре ка језгру земљином. По Маржериу и Хајму не може се порицати ни апсолутно издизање (Hebung); а ако би се свака појединачна раселина сматрала као продукт локалног угибања, ипак се не би имало право отуда закључивати: да цео регион, који је пројект раселинама,

сада лежи ближе земљином центру но пре поре-
мећаја. Раселине могу следовати за периодом *из-
дизања* и захватити и даље регионе. На овај на-
чин хтело се, да се по једној ранијој хипотези
објасне близни масиви.

Неке мреже разгранатих раселина изгледају,
да нису постале од угибања, већ непосредно од
распрскавања, које се појавило под утицајем тор-
зије извесног дела земљине коре.

Угибања без видљивих дислокационих линија.

Досадањи примери дислокација односе се на
линеалне флексуре или раселине; но има угибања,
код којих се не виде њихови линеални правци.
Деси се, да известан део земље у дубини пре-
пукне у неправилном облику, негде са округлом,
негде са развученом контуром. Стрме стране о-
кружују уваљену партију, али се не виде лине-
алне пукотине.

У неким случајима налази се по један део
такве контуре у правцу праве линије; то је оби-
чно део неке линеалне пукотине, која је постала
пре, но што се ова партија увалила.

Негде стоје такве увале (*Einbruch*) усамљене
котластог облика; негде су врло велике и толико
неправилне, да су једва приметне. Често пута, оне
су удружене и чине једну увалу.

Увале се дешавају на наборним планинама;
дакле, онамо, где је било хоризонталних дислока-
ција, којих на платоу Колораде у Америци није
било, те тамо и нема увала.

Њихово пружање је у правцу планинских
ланца, а појављују се без обзира на особине
слојева. Сем тога, најчешће су у средини, а мање
на самим крајевима планинских набора, — која
норма вреди бар за Алпски систем.

Најдаље на крају Алпа налази се пример у-
вала код Салцбурга у зони флиша. Други пример је

код Претигау, трећи, — код Лајбаха са врло неправилним обликом увале и четврти код Беча, где тако исто стоји удаљена од Алпа, као она код Салцбурга, али у несумњивој вези стоји са источним крајем Алпа.

Алпи се ња овом источном крају не свршавају праволиниским пукотинама; овде су два велика лучна исечка, који одговарају двема утонулим областима према Гинсу и Грацу, иза којих настаје пространа угарска равница.

Тако се завршује главно стабло алписко — али не са поступним угибањем, већ са одсечним увалама, које су у пратњи вулканских ерупција и без икакве узрочне везе између састава планинског и правца увала. Планински ланац код Гинса јавља се као издигнути масив (Horst) између обе увале.

Веза између обе ове увале са оном код Беча огледа се у томе, што се види, да су то све чланови средњег Терцијера, као што је то случај и међу увалама, које се налазе изван Алпа у Средњој Европи.

Поређане увале око Алпапо казују, да њихов постанак почива на подавању подлоге поједињих делова већ набраних Алпа.

Још јаснија котласта увала јавља се на унутрашњој страни Апенина. Тосканско угибање слично је са бечким и као што Флоренција лежи у апенинској, тако исто и Беч лежи у алпиској ували. Још јужније, кружни изглед увала је јаснији. Дубина пак ових увала не зна се; о њој доста наговештава дубина вулканског пепела и туфа и спод Неапоља, која износи најмање 15000 стопа.

У опште, западна обала Италије пуна је таких локалности, услед којих су и постали толики издигнути масиви, те се за то она јако разликује од источне обале Италије.

Поремећаји ове врсте могу се видети и у већем размеру. То се види на структури много обала,

које су како у уздужном, тако и у попречном правцу свом изломљене.

Посматрајмо на пр. планину Крим. Још Pallas сматрао је сев. половину Црнога мора као утеснулу област. Много других посматралаца, међу њима и Spratt, закључише то исто. Основ за овакво тврђење лежи у стрмој ували морског дна и структури поремећених крајева Таурских планина. Дубина Црног мора, северно од линије рт Eminch — рт Saritsch износи само 70—80 м., докле она јужно од ње, достиже 1000—1800 м., а у средини западне половине његове нађена је дубина и 2100 м. — то је од прилике двострука висина таурских брегова.

И на источној страни, како на Кавказу, тако и на Криму, доказана је некадашња веза између ових области.

Јужној зони кавкаској, по Favre-у, припада Таурска планина.

Таурска планина, онај према Југу клинасто окренuti огранак спољних повијараца великог планинског ланца, сматра се као фрагмент утонулог дела Кавказа и по положају и облику представља издигнути масив (Horst) између источне и западне увале Понтуса.

које да креће у једном правцу, монжада је и око њега, али се и око њега креће. Погодно је да се ово назове **Дислокације произведене хоризонталним кретањем**.

А. **О наборима**

О наборима у опште

Бочни потисак refoulement latéral
Seitenschub, Seitendruck, Horizontalschub,
Tangentialschub, Stauung.
који потискује слојеве и збија их на мању хоризонталну површину, набира их. Овај појава назива се:

набирање

prissement, ridement.
Faltung, Sattelung.

земљине коре. Вертикалан пресек набраних слојева, у правцу тога притиска, представља конвексне и конкавне слојеве, који се сваки за се зове (сл. 41)

набор

un pli. —
eine Falte. —



СЛ. 41.

| | |
|---------------------------------|--|
| и то први — конвексни (сл. 42): | pli anticinal. — Anticinalfalte od. Gewölbe, Sattel. — |
| антиклинални набор, | |
| седло | |
| или | |
| С В О Д | |
| а други — конкавни (сл. 43): | pli synkinal. — Synclinalfalte od. Mulde. — |
| синклинални набор | |
| или корито | |



сл. 42.



сл. 43.

Набори се појављују у различитим облицима, различитим стенама и на разним висинама. Врло моћни и високи набори појављују се на врховима Хималаја; а шемски су представљени на крајњем западном огранку Карпата — на менилитском шкриљцу, у Моравској (Mähren).

О деловима набора

На сваком набору разликују се ови делови:

| | |
|--------|---|
| бокови | les flancs, ailes, jambages, die Schenkel, Flügel. |
|--------|---|

— то су стране набора (сл. 44).



сл. 44.

Онај део набора, на коме се бокови састављају, назива се :

седласти или антиклинални савој

— кад је то на конвексној страни, и

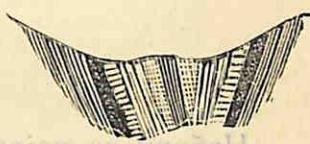
коритасти или синклинални савој

— кад је на конкавној страни набора.

Често пута називају се **антиклиналом** (сл. 45), или **синклиналом** (сл. 46) оне линије на земљиној површини, од којих са обе стране слојеви дивергрују или конвергују, па ма да ови нису облика седластог или коритастог. Нужно је при употреби ових термина знати њихов прави значај, јер их немачки аутори употребљавају у смислу чисто геометриском, док француски — хоће њима да представе старост слојева.



сл. 45.



сл. 46.

Ако је седласти савој путем ерозије однет, онда се назива (сл. 47 и 48) :

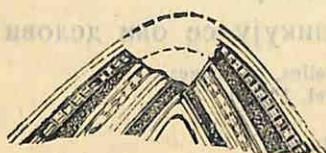
отворено седло

voûte ouverte (сл. 47).

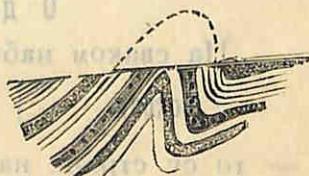
voûte rasée (сл. 48.)

boutonnierre.

Luftsattel.



сл. 47.



сл. 48.

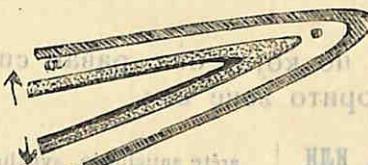
и то по сл. 47. кад је седласти савој прецукао, а по сл. 48. — кад је он однет.

Ако је овим путем седло толико одголићено, да су и кристалasti шкриљци доведени до нивоа денудације, онда се назива: централни масив.

Кад се одговарајући слојеви с обе стране отвореног седла у основи његовој, на једној страни саставе, онда се на месту, где се они састављају, добија (сл. 49).

обртање набора

contour. —
Wendung. —



сл. 49. (у основи)

Спољни слој седла је најмлађи, а за њим долазе поступно све старији слојеви у унутрашњости седла, који изгледају симетрично усађени један у другом. Унутарњи део седла назива се (сл. 50):

антеклинално језгро

noyau anticlinal. —

Dom od. Kern-Ellipsoid, Gewölbekern. —



сл. 50.

а то исто код корита (сл. 51);

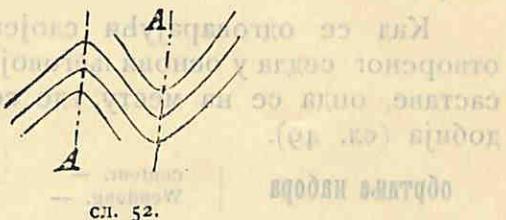
синклинално језгро

noyau synclinal.
Muldenkern.



сл. 51.

Раван осовине набора, или аксијална раван — то је раван симетрије набора, која полови угао наборних бокова (А. сл. 52):



Линија, по којој ова раван симетрије сече седло или корито зове се:

| | |
|--|---|
| антеклинална или синклинална линија | arête anticlinale, synclinale. Gewölbe (Sattel), Mulden — Linie. |
|--|---|

Овим линијама одређује се правац пружања (Streichrichtung der Falte) и дужина набора.

3.

О разним типовима набора

a.)

Облици, који произлазе из несиметричног нагиба наборних бокова.

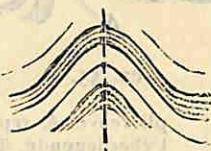
Међу наборима разликује се више типова, који се производе набирањем земљине коре различите јачине. Тако, посматрајући међусобни положај бокова, набори могу бити:

1.) Кад је набор у односу на своју вертикалу симетричан, т. ј. кад његови бокови под једнаким

угловима падају према вертикалној равни осовине набора, онда се такав набор зове (сл. 53.):

**управљени
набор**

droit. —
normalgestellt, stehend, aufrecht, stehend,
gleichförmig. —



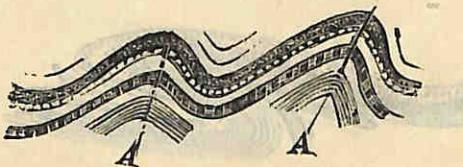
сл. 53.

нискинг
долов

2.) Напротив, ако је набор несиметричан, т. ј. ако један бок стрмије од другога пада, или је шта више вертикалан, па је услед тога и аксијална раван нагнута, тада се он назива (сл. 54.):

нагнути набор

oblique, déjeté, pli en genou, нискинг
schiefl, geneigt.



сл. 54.

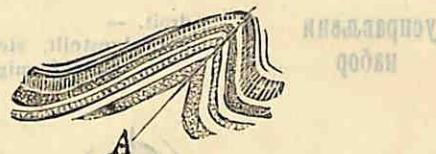
Уопште, код поведених набора стрмији је бок на оној страни, на коју се набор повео и по овом боку одређује се правац, у ком је набор повијен: на Север, ако је тај бок са сев. стране и т. д. и такав бок понекад се назива:

наборни фронт

front.
Stirn.

3.) Кад је несиметрија још јаче развијена, т. ј. кад се стрмији бок толико окренуо, да је

прешао и правач вертикале, онда се набор назива: (сл. 55).



сл. 55.

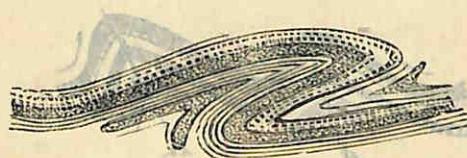
**искривљени
набор**

pli renversé, repli
Überliegende, überhängende, überschobene,
übergelegte Falte. Ueberfalte, Ueberfaltung.
Ueberkipfung.

4.) Може се повијање набора продужити и даље, да бокови полегну. Ови су тада под косијим нагибом, а често пута су и хоризонтални; сада је један од њих, онај, на чију је страну повијање набора било, обрнуто положен, те су тако сада старији слојеви на млађе налегли. Такав набор зове се (сл. 56):

положени набор

pli couché
liegende Falte



сл. 56.

Како што се види, сва три ова случаја — накнут, искривљен и положен набор, постају повијањем антиклиналног савоја на страну синклиналног.

При овим положајима набора, бокови заузимају различите положаје, те је потребно и међу њима учинити неку разлику. Тако се горњи бок антиклиналног савоја назива (I сл. 57.):

горњи бок

flanc normal supérieur,
Gewölbeschenkel, Dach, oberer
aufrechter Schenkel —

Онај у средини — стрмији (II сл. 57.):

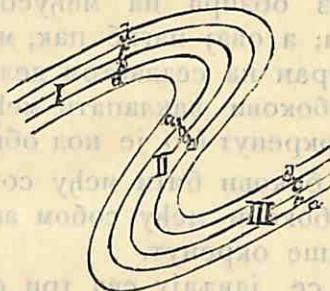
средњи бок

flanc médian, renversé.
Mittelschenkel, verkehrter
Schenkel. —

И најнижи, на који су оба поменута наведена (III сл. 57):

доњи бок

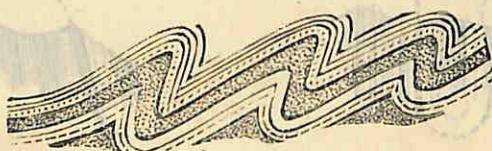
flanc normal inférieur.
Muldenschenkell.



сл. 57.

Код горњег и доњег бока слојови су поређани природним редом, а код средњег — изврнути су: најстарији горе, а најмлађи доле.

Ако су пак набори, који се један на други нагињу, истог облика и положаја, онда доњи бок једног набора добија положај горњег бока другог набора (сл. 58):



сл. 58.

Код положених набора могу се савоји седла и корита назвати: горњи и доњи савој. А ако је део горњег савоја однет путем ерозије, цео набор добија облик слова С, те је под тим именом познат (С — савој). Обрнути ред слојева, који покрива коритасти савој, назива се: гребен С — савоја Rücksen). Шиљати савоји седла и корита имају облик клина; ово се лепо види на Алпима.

В.
Облици набора, који произлазе из јачег набирања слојева.

Посматрали смо нагиб аксијалне равни према вертикалама без обзира на међусобни нагиб наборних бокова; а овај нагиб пак, може бити различан, посматран на седластом делу набора:

- 1) Могу бокови заклапати међу собом угао, који је доле окренут (то је код обичних набора);
- 2) Могу бокови бити међу собом паралелни;
- 3) Могу бокови међу собом заклапати угао, који је на више окренут.

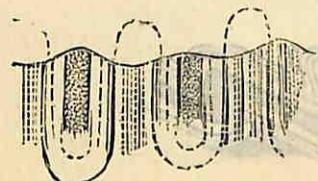
Обрнуто се јављају сва три ова случаја на коритастом делу набора.

До сада смо посматрали само први случај, а сада да пређемо на остала два.

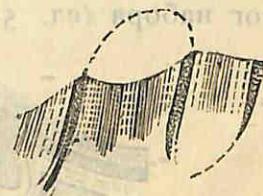
2. Изоклинични набори. Код ових набора бокови иду |||. Овакви набори у три позната положаја повијених набора и овде добијају оне исте називе:

Усправљени (сл. 59)

Нагнути (сл. 60) и

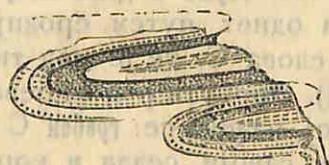


сл. 59.



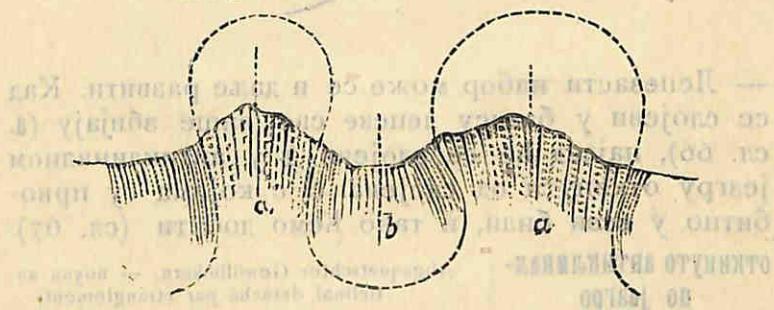
сл. 60.

положени изоклинични набори (сл. 61)



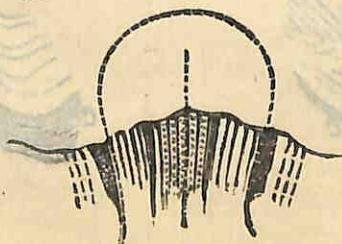
сл. 61.

3. Лепезасти набори. Код ових набора бокови су противно обичним наборима — образују угао на више окренут. Како старији (а), тако и млађи слојеви (в) код њих представљају лепезасту структуру земљине коре, само што је код првих лепеза окренута навише, а код других наниже (сл. 62). Лепезасти набор може се у извесном смислу обележити и као двоструки набор, јер код лепезастог набирања генетска синклинала (млађи слојеви) образује антиклиналу — у чисто геометриском смислу те речи и даје облик изврнуте отворене лепезе. С друге стране, генетска антиклинала (старији слојеви) образује геометриску синклиналу, која даје облик управљене отворене лепезе. И тако би имали антиклиналне и синклиналне лепезасте наборе.

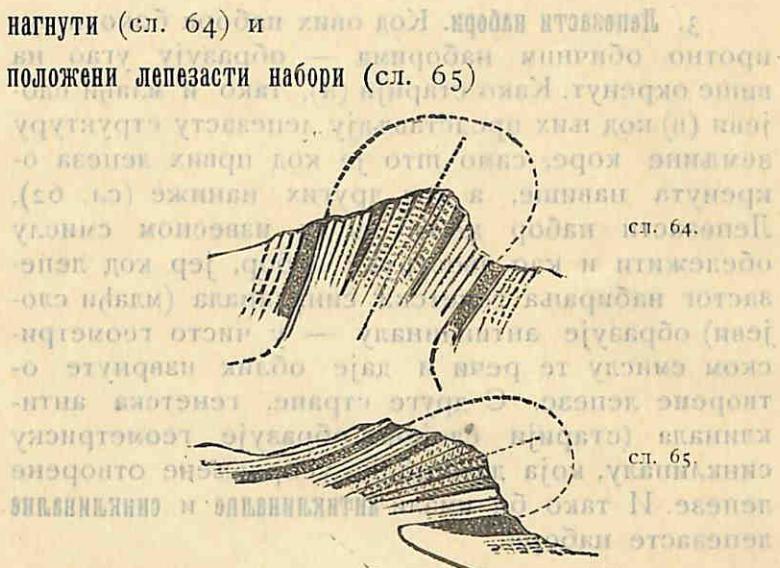


сл. 62.

И лепезасти набори, посматрани у три позната положаја повијања набора, називају се управљени (сл. 63)



сл. 63.



— Лепезasti набор може се и даље развити. Кад се слојеви у базису лепезе све више збијају (а. сл. 66), најзад ће се слојеви в у антиклиналном језгру откинути од слојева њ, с којима су првобитно у вези били, и тако ћемо добити (сл. 67):

**откинуто антиклинал-
но језгро**

Abgequetschter Gewölbekern. — noyau an-
ticlinal détaché par étranglement,



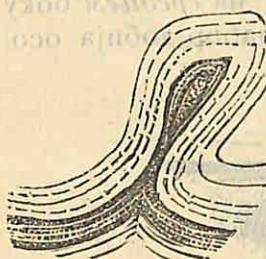
Како што се антиклинално језгро лепезастог набора може откинути, исто то може се десити и

са синклиналним језгром (сл. 68). Кад се откине, назива се (сл. 69):

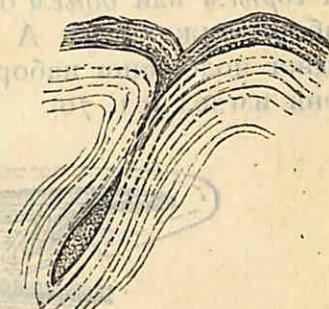
ОТКИНУТО СИНКЛИНАЛНО ЈЕЗГРО

noyau synclinal détaché par étranglement.

Abgequetschter Muldenkern.



сл. 68.



сл. 69.

Код откинутог антиклиналног језгра старији слојеви обмотани су млађим, а код откинутог синклиналног језгра, то је обратно.

Оба ова случаја могу наступити код сва три облика повијених набора: управљених, нагнутих и положених.

Између ових откинутих партија слојева често пута се налазе клизне равни.

Откинута језгра треба најљиво разликовати од оних, која су могла путем ерозије да се одвоје.

Уопште, ређи су примери са откинутим језгрима.

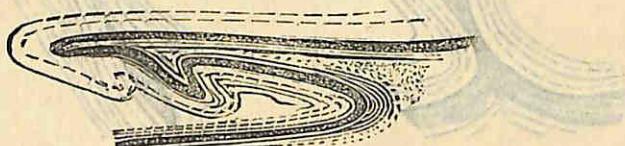
Набрани набори

Интересан је случај, кад се на једном набору појави поновно набирање, — било то, да се десило за време исте, или какве доцније периоде набирања.

У овом случају су оба — скоро паралелна бока једног управљеног или положеног набора хармонично савијена, те изгледају, као да се састоје из правилног реда слојева. Отуда долази, да

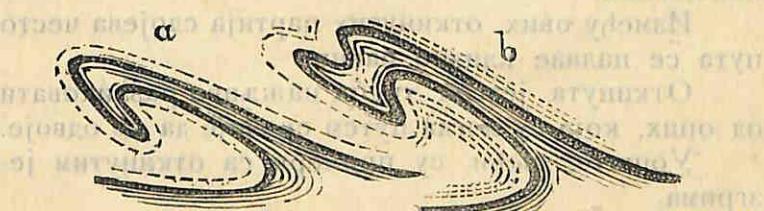
се тим повијањем добија обрнути ред слојева т. ј. да сада најмлађи слојеви образују антиклинално, а најстарији — синклинално језgro Ту имамо 4 случаја да разликујемо:

1.) Само је један бок набран. Кад се то деси на *горњем* или *доњем* боку, онда прости добијамо наборе нижег реда. А кад је то на *средњем* боку једног положеног набора, онда набор добија особени изглед (сл. 70).

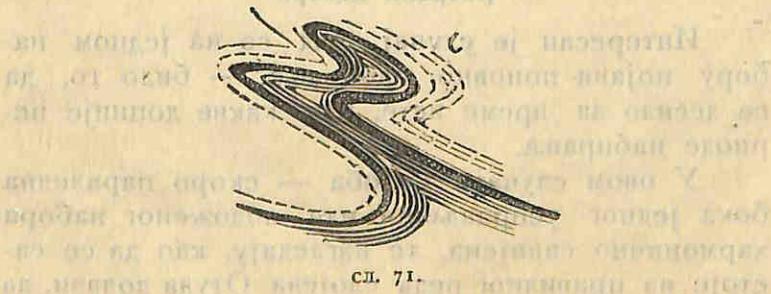


сл. 70.

2.) Два наборна бока поново су набрана. Кад је то случај са *средњим* и *горњим* боком онда изгледа, као да је цело седло понова набрано (сл. 71. а, в, с.).

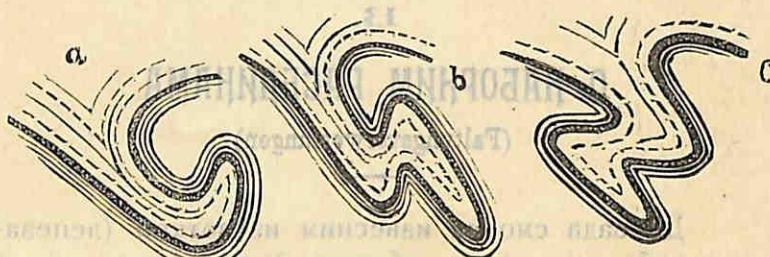


сл. 71.



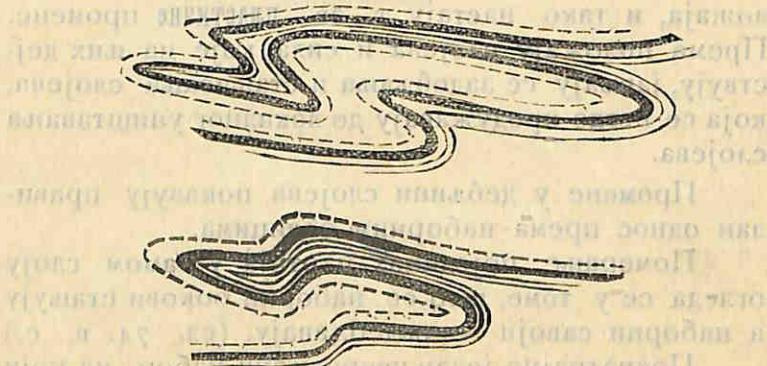
сл. 71.

3.) Кад је то, напротив, случај са *средњим* и *доњим* боком, онда изгледа, као да је цело наборно корито понова набрано (сл. 72. а, в, с).



сл. 72.

4.) Кад су сва три бока понова набрана, онда изгледа, као да је набор у свој целини својој понова набран (сл. 73).



сл. 73.

У свим овим случајевима има места на наборима (види на сликама), где она, одвојено посматрана, показују противречност у положају и релативној старости слојева т. ј., има таквих синклинала (корита) чије је језgro од најстаријих и таквих антиклинала (седла), чије је језgro од најмлађих, слојева образовано. Таква језгра могу се назвати:

завијена или **изврнута језгра.**

иако је (врло) аточан от је (који) ви окојији је овај, вједат вино, момој умов и (и да је) овај је (који) оној је (који) отицај оној

В.

О НАБОРНИМ РАСЕЛИНАМА

(Faltungsverwerfungen)

До сада смо са извесним изузетком (лепезасти набори у свима облицима) посматрали само оне наборе, код којих је дебљина слојева при њиховом набирању остала прилично непромењена. Често пута пак, дислокације утичу и на структуру слојева тако, да се они међу собом као и њихове поједине партије међусобно померају из својих положаја, и тако настају т. зв. Пластичне промене. Према положају слојева и сила, које на њих дејствују, јављају се задебљања и стањивања слојева, која се негде продужавају до локалног уништавања слојева.

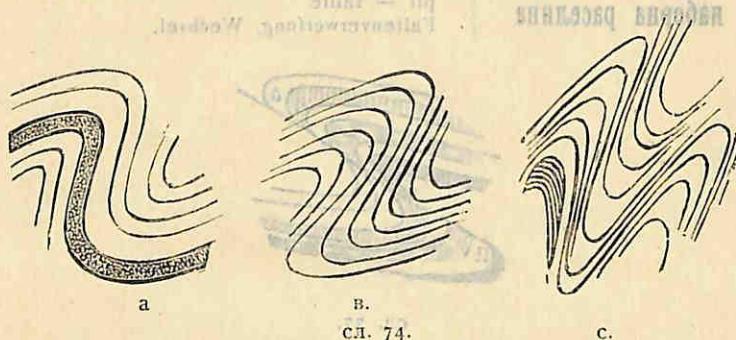
Промене у дебљини слојева показују правилан однос према наборним облицима.

Померање појединих партија у самом слоју огледа се у томе, што се наборни бокови стањују а наборни савоји — задебљавају. (сл. 74. в. с.)

Посматрајмо један искривљени набор, на који непрестано бочни потисак дејствује, па ћемо запазити, да се цела његова антиклинална партија издиге и цвија, докле се синклинална — под њу подвлачи. При томе ће се *средњи* бок — изложен кретању масе у два супротно положена правца, истезати. Тако ће се на њему смањивати дебљина слојева, докле се они најзад и не покидају и раздвоје.

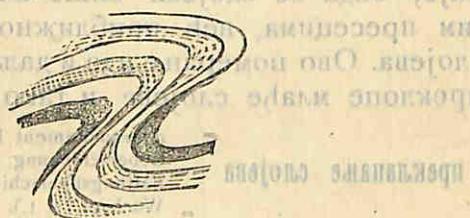
Фазе, кроз које набор, под непрекидним дејством бочног потиска пролази, обележене су следећим називима:

1) Ако су сви бокови набора још једнаке дебљине, онда је (сл. 74 а):
набор са боковима једнаке дебљине.



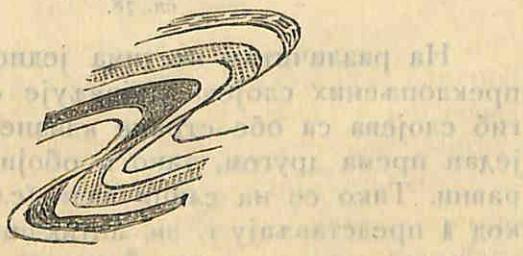
СЛ. 74.

2) Ако је средњи бок истањен, постаје (сл. 75):
набор са стањеним средњим боком.



СЛ. 75.

3) На граници истезања слојева јавља се најзад и кидање дислокованих слојева. Ако су на тај начин слојеви средњег бока покидани, и међу њима већ постала клизна раван, постаје (сл. 76):
набор са прекинутим средњим боком

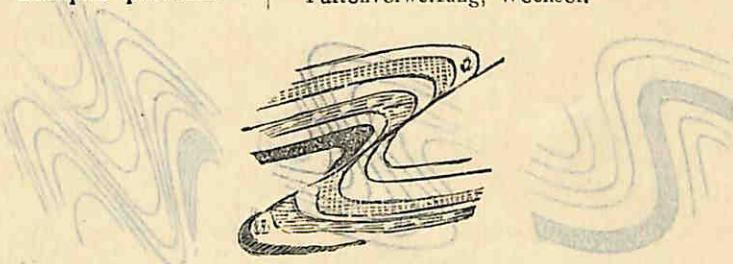


СЛ. 76.

4) Ако је раседање настало на клизној равни у толикој мери, да је цео средњи бок замењен клизном равни (а—а), онда постаје (сл. 77).

наборна раселина

pli — faille
Faltenverwerfung, Wechsel.

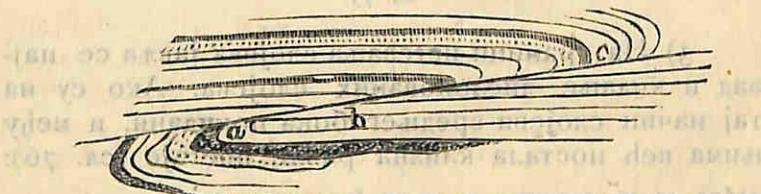


сл. 77.

Ако клизна раван постаје све положенија, да хоризонтално померање слојева бива све приметније, онда се слојеви више не додирују на својим пресецима, већ приближно на равни самих слојева. Ово померање иде и даље, докле старији не преклопе млађе слојеве и тако добијамо (сл. 78):

преклапање слојева

chevauchement horizontal, —
Ueberschiebung, Aufschiebung
Faltungssüberschiebung
Wechsel (z. t.), —



сл. 78.

На различитим местима једног истог пресека преклопљених слојева појављује се различит нагиб слојева са обе стране клизне равни — како један према другом, тако и обојих према клизној равни. Тако се на слици види (сл. 78), да слојеви код а представљају т. зв. антиклинално, код В изоклинално, код С — синклинално преклапање.

Навучена партија старијих преко млађих слојева може заузимати велико пространство.

Кад се ове врсте дислокација и даље продолже, могу првобитно паралелни слојеви добити резличне нагибе и различан правац пружања. Овакав случај може се врло лако побркati са ранијом дискордантношћу слојева, кад се доволно не познаје тектонски карактер дотичног терена. Овакав случај назива се:

дискордантност проузрокована доцијом дислокацијом.

У осталом, ова појава није скочана само са наборним раселинама; она може пре из сваке друге дислокације произићи, која је у вези са кидањем слојева.

Мноштво раселина из наборних региона припада т. зв. наборним раселинама. Оне, као „раселине“ узете, показују нераздвојну везу са наборима и оне се по својим главним одликама не могу никако побркati са правим раселинама, које припадају изломљеним регионима, и које произлазе из свим других и много простијих кретања, која смо већ у првом делу показали, — ма да у пракси није лако ту разлику ухватити.

За ово различавање треба на уму имати:

1.) Наборно преклапање слојева налази се у наборним регионима, праћено другим појавама, које показују хоризонтално пресовање слојева у већем степену. Ту се примећава исти правац пружања, који видимо и код оконих неизломљених набора, у које ове појаве поступно прелазе, — докле појаве оваквог облика код раселина — никакве везе са набирањем немају.

2.) Наборне раселине налазе се много чешће, но сличне појаве код обичних раселина (положних — Aufschiebungen), које су највише — локалног карактера и ограничene су на мање димензије.

3.) Код наборне раселине су слојеви на крају, у непосредној близини клизне равни, повијени

(сл. 77) према одговарајућим слојевима другог наборног крила. Ово се даје видети — негде на једној, а негде на обе стране клизне равни. Види се да је у неким случајевима ову појаву тешко разликовати од раселине са поврнутим слојевима (Schleppung). Кад се апстрагају ови поврнути крајеви, види се, да је код наборних раселина клизна раван стрмија и повијена је на исту страну, на коју се и слојеви нагињу, — што већ не мора бити случај код обичних раселина. Сем тога, има тако много и јасних доказа за стањивање и истезање слојева праћених наборним раселинама, да се ове појаве ни са каквом другом не могу побркati.

општији — синхронопланарни отвори
који се јављају најчешће у
односној
средини
С

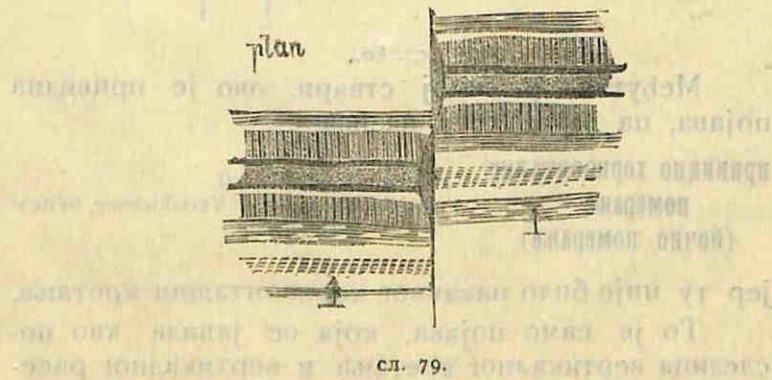
ТРАНСВЕРЗАЛНА, ХОРИЗОНТАЛНА ПОМЕРАЊА

ВИНОГРАДСКИХ СНИМКАХ ДО

У наборним регионима се често налази на један тип раседања слојева, који се битно разликује од обичних раселина. И код њих је пукотина мањом стрма, али раседање није у вертикалном правцу, већ у хоризонталном, те су тако овде и клизне бразде (Rutschstreifen) по клизним равнима хоризонталне, а не вертикалне, као што ја то случај код вертикалних померања.

Ова хоризонтална померања на стрмим пукотинама иду редовно попречно на правац набора, стога изгледају по кад-кад набори раскомадани, а негде поједини њихови масиви и у толикој мери померени један од другог, да читав планински ланац изгледа као прерубљен, докле се и његов одрубљени део, тако исто уздизже, али на другом месту, на које је померањем доспео.

У основи представљен овај случај изгледа, као што сл. 79. показује.

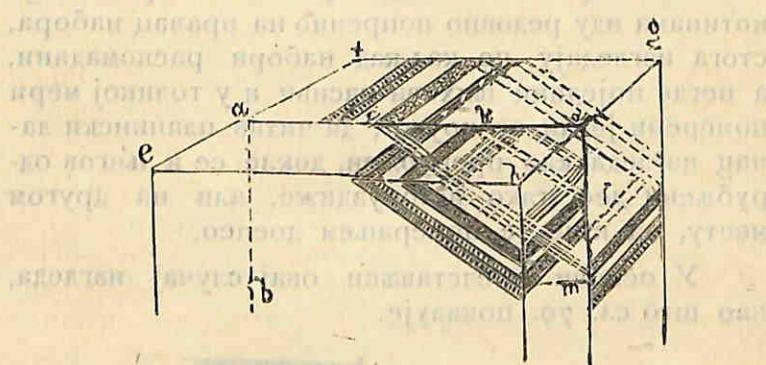


Овакво хоризонтално померање — попречно на правац набирања, назива се:

| | |
|--|--|
| трансверзално хоризонтално померање | décrochement horizontal Transversale Horizontalscherschiebung, Blatt. |
|--|--|

Разликовање трансверзальног хоризонталног померања од обичних, попречних раседина.

Кад имамо попречну вертикалну раседину (*a b d* сл. 80) са вертикалном величином раседања *l m* на нагнутим слојевима и кад су при том слојеви више — мање заравњени на површини *e f g h* те је ова приближно хоризонтална, онда на њој изгледа, као да су слојеви претрпели померање и у хоризонталном правцу (*i k*) и на први по-глед закључило би се, да је овде било и хоризонталног покретања.



сл. 80.

Међутим, у самој ствари, ово је привидна појава, па се за то и назива:

| | |
|--|--|
| привидно хоризонтално померање (бочно померање) | rejet horizontal latéral scheinbare horizontale Verschiebung, Seiten-verschiebung |
|--|--|

јер ту није било никаквог хоризонталног кретања.

То је само појава, која се јавила као последица вертикалног кретања и вертикалног расе-

дања; и она је објашњива поменутим, трима околностима: нагибом слојева, попречним правцем раселине на правац слојева и вертикалним раседањем једног крила поред другог.

Замислимо једну линију, која показује правац пружања слојева. Замислимо сада у попречном правцу на ову линију и једну вертикалну раселину. Тада ће бити та замишљена линија правца пружања слојева прекинута и њени делови при раседању денивелисаће се, остајући у једној истој вертикалној равни, али више нису у равни непрекинутог слоја.

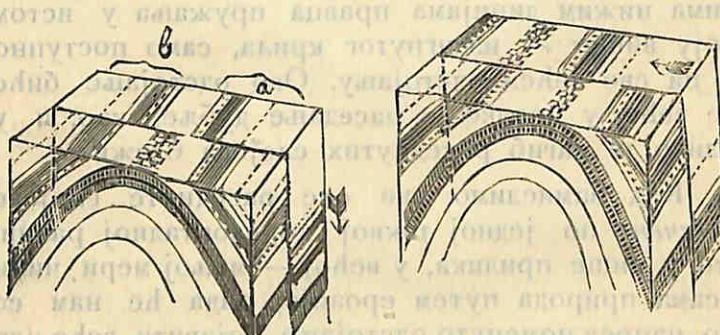
Део те линије у нижем спуштеном крилу оствајаће поступно у једној хоризонталној равни са свима нижим линијама правца пружања у истом слоју вишег — издигнутог крила, само поступно — на све већем одстојању. Ово одстојање биће све веће, у колико је раседање дубље, као, и у колико је нагиб раседнутих слојева блажи.

Кад замислимо све ове раседнуте слојеве *пресечене* по једној таквој хоризонталној равни, што у више прилика, у већој — мањој мери чини и сама природа путем ерозије, онда ће нам се оно напред поменуто одстојање појавити веће или мање, према томе, да ли се оно односи на више или ниже раседнуте слојеве и тако ће нам се на разним одстојањима сада показати једни исти слојеви удаљени један од другога. То ће нам на први поглед, докле још не познајемо природу дислокације, изгледати, као да су се прекинути слојеви покретали у хоризонталном правцу и да су се тим покретањем у том правцу један од другога удаљили — што у самој ствари, као што смо видели, то није случај.

Ако површина земље изнад раседнутих слојева није хоризонтална, нити је раселина тачно трансверзална на правцу пружања слојева, онда привидно хоризонтално померање слојева није толико

јасно, као што је то било у напред поменутом случају, већ се њему више мање приближује.

Тешкоћа разликовања вертикалних, попречних раселина од хоризонталних трансверзалних померања (Blatt) отпада одмах, ако су раседнути слојеви у разним правцима нагнути. Трансверзалним, хоризонталним померањем (сл. 81.) помера се све у истом смислу — па ма каквог нагиба били слојеви, па то се односи и на наборну осу. Напротив, код обичних раселина то није случај (сл. 82). Код њих се мења смисао привидног хоризонталног померања према правцу, у коме су слојеви нагнути. Ту се је а привидно померило у лево, а в у десно. (Упоредити сл. 81 и 82).

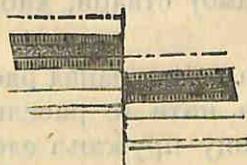


сл. 82.

сл. 81

Модификације нормалног типа трансверзалног, хоризонталног померања

Хоризонтално померање слојева може бити на пукотини по клизној равни (сл. 83.); може бити на непотпуној пукотини са делимичним по-



сл. 83.

вијањем слојева (сл. 84.) и најзад — без пукотине са савијањем слојева — образујући хоризонталну флексуру (сл. 85). Појаве у ова три случаја називају се:

1) Хоризонтална расељина

décrochement brusque par fracture
Bruchblatt, horizont. Bruchverschiebung

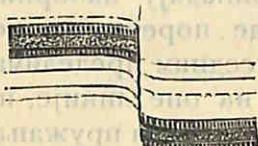
2) Хоризонтална расељина са повијеним слојевима

décrochement par fracture imparfaite
Blatt mit horizont. Schleppung, Schleppblatt.

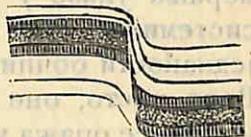
3) хоризонтална флексура

décrochement sans fracture.
Flexurablatt, Horizontalflexur, Schiebungsflexur.

(сл. 83, 84. и 85. у основи)



сл. 84.



сл. 85.

Кад се пође дуж дислокационе линије, на овим појавама наилазиће се поступно на слојеве, који су све мање хоризонтално померање претрпели, докле ово најзад постане неприметно и на таквом месту лежи почетак (Ursprung, naissance) хоризонталног померања.

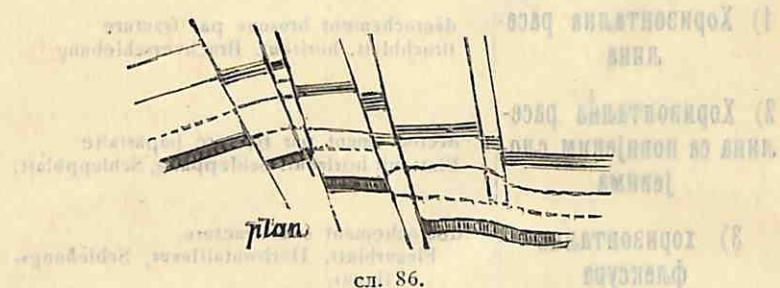
У исто време могу се на разним местима једне исте дислокационе линије приметити сва три поменута облика хоризонталних померања (сл. 83, 84. и 85.).

И хоризонтална померања могу бити онако исто као и раселине: проста и сложена. Сложена су састављена из већег или мањег броја паралелних

или у облику свежња поређаних дислокација и у том случају се називају (сл. 86. у основи):

**свежањ хоризонталних
померања**

Blätterbündel



сл. 86.

Било проста или сложена хоризонтална померања улазе у групе, које припадају наборним системима. Она несумњиво воде порекло из неједнакости бочних потисака у суседним пределима. Врло често, оне падају управо на оне линије, на којима се опажа мењање наборног правца пружања.

предавајући висине монижу за време авоја
изједно као да су тај (87.) водан током
D.

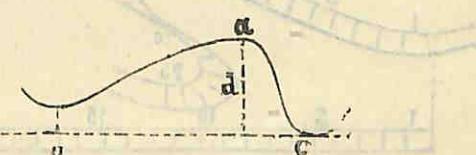
ВЕЛИЧИНА НАБОРА И НАБОРНИХ РАСЕЛИНА И УЗАЈАМНИ ОДНОСИ ИЗМЕЂУ ЁИХ.

I. Величина

a.

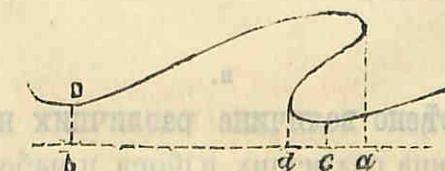
Величина набора засебно посматраног

Сем висине наборног седла d (сл. 87.) изнад његове основе као и наборне дужине, коју смо већ дефинисали, имамо још и т. зв. базисну ширину о с да наведемо. То је растојање између две најдубље (најниже) тачке једног слоја.



сл. 87.

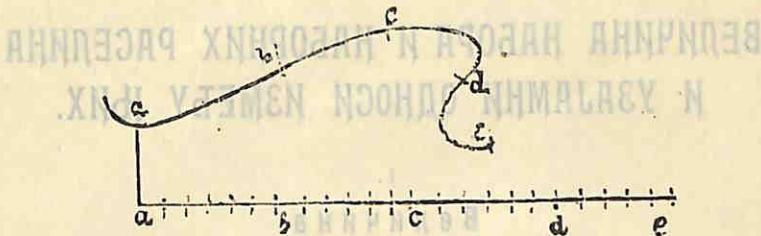
Ако је набор нагнут (сл. 88), његова **тотална** ширина је а в — хоризонтална пројекција целог попречног пресека једног набора. Хоризонтална пројекција нагнутог средњег бока д а показује **наборни нагиб** (Breite der Ueberfaltung); в—с, је базисна ширина.



сл. 88.

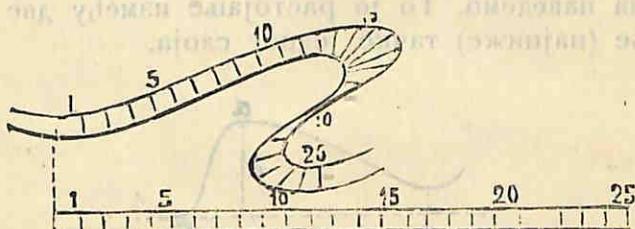
Апсолутна ширина набора | (abgewickelte Breite)

abcde мери се дужином линије попречног пресека једног набора (сл. 89), кад се она опружи по правој линији и тако на њој добијамо *a*, *b*, *c*, *d*, *e*.



сл. 89.

Приликом мерења апсолутне ширине набора, морају се имати у виду околности, које могу дати већи или мањи резултат, но што је он у ствари, као што су: истезање, збијање и померање слојева при набирању. То се види на сл. 90.



сл. 90.

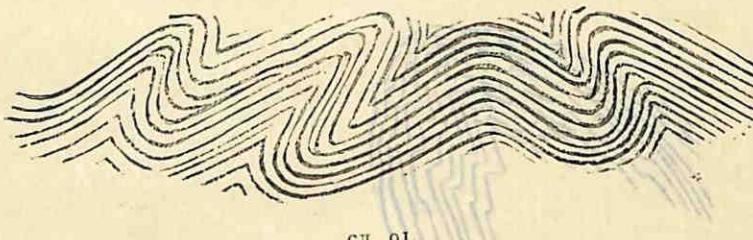
Разлика између базисне и апсолутне ширине показује, у колико је ова друга бочним потиском скраћена и она се узима као релативна вредност или величина т. зв. хоризонталне компресије (absoluter Zusammenschub).

B.

Упоређене величине различних набора

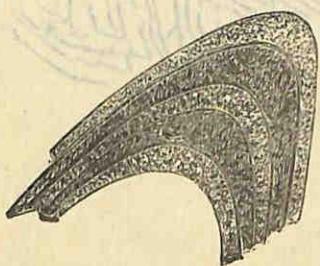
Величина различних набора и наборних расељина је врло неједнака. Ових појава има тако си-

ћушних, да се једва на микроскопу дају видети, а с друге стране — има тако великих, да највиши брегови представљају један део једног јединог набора. Уопште узев, у наборним зонама земљине коре наилази се на тенденцију хармоничног набирања различних слојева једно над другим поређаних, само ако не леже дискордантно један према другом, т. ј. — ови слојеви приликом набирања одржавају што је могућно више свој међусобни паралелни положај. (сл. 91).

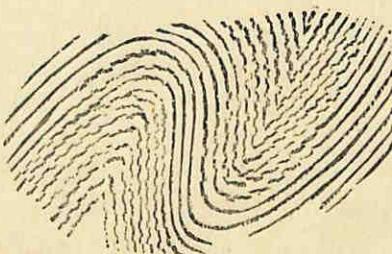


сл. 91.

Ако су пак слојеви неједнаке јачине (сл. 92.), или, ако су они због неједнаког положаја свога (на пр. слојеви у језгру и слојеви спољни на набору) неједнакој јачини бочног потиска изложени, (сл. 93), то ће се облик савијања од једног слоја до другог променити.



сл. 92.



сл. 93.

Доста често пута јавља се случај, који се састоји у томе, што се на продужењу већег набора, образује мноштво мањих, аксесорних набора. Ово

убирање (Fälzung) слојева у самом набору може се на више места понављати; стога се и разликују:

**главни набори или
набори првог реда**

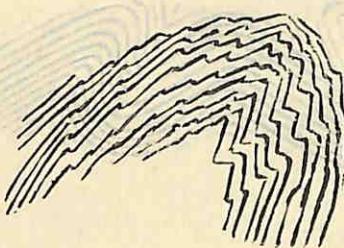
Falten erster Ordnung, Hauptfalten

и

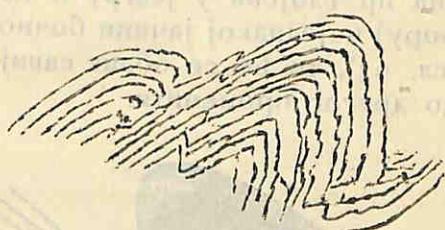
**споредни набори или
набори другог реда**

Falten zweiter Ordnung, Nebensalten.

(сл. 94) и. т. д. (сл. 95). Може се ово унутарње убирање и даље продужити и на њему се и даљи редови разликовати.



сл. 94.



сл. 95.

2.

Хоризонтална расподела набора и наборних раселина

Ако посматрамо антиклиналне и синклиналне линије једног наборног региона (у хоризонт. пројекцији), то ћемо видети, да се набори — час

збијају, час концентришу, час разилазе, час конвергују час дивергују, у правим или кривим линијама, за тим се гранају или стапају једна у другу, задебљавају или се стањују и најзад се завршују.

Кад се набори разних праваца један другом приближују, они се могу са извесним кривинама додиривати, или могу свој правац на један пут променити, или један од њих може на додиру с другим престати, а с друге стране се јавља понова, али се набори — никада не могу укрштати.

Набори се групишу у *регионалне системе*, који су обележени извесном старошћу, изгледом, правцем или помесним груписањем.

Регионални наборни системи, као на пр. Јура, Алпи, Апенини, више представљају делове дислокационих система вишег реда, као на пр. великог Западно — Источног система, који захвата Европу и Азију.

Нагиб набора

Смисао нагиба једног набора не зависи од апсолутног географског правца бочног потиска у дотичном делу земљине коре. Он зависи од мноштва локалних околности. Кад је на пр. основа набора првобитно била неравна, онда је набор већ морао добити тенденцију, да се на нижу страну повија.

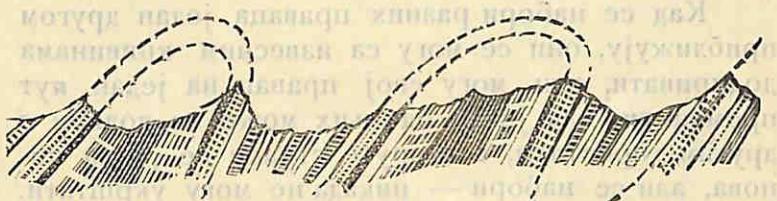
а.

Нагиб на једну страну

Кад набори једног региона нису више усправљени, онда је већи део њих нагнут на једну страну.

Ако је то случај код више набора, који се ређају један за другим, онда добија цео регион, у којему се они налазе, *изоклиничну* структуру.

Кад у таквом региону замислимо попречан пресек (сл. 96.), видећемо, да се на њему ређају слојеви извесним редом, који се дају овако азбучно представити:

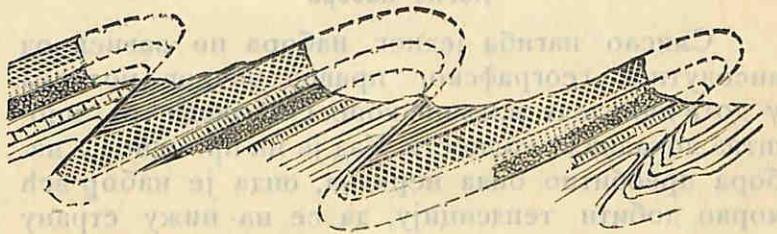


сл. 96.

abcde edcba abcd e dcba bcd dcba и т. д.

Најмлађи слојеви одговарају синклиналном, а најстарији — антиклиналном језргу.

Изоклинична структура прелази у т. зв. Јуспасту структуру (Schuppenstructur), ако различити, — на једну страну положени набори пређу у наборне раселине (сл. 97) и тада ћемо добити ред слојева, који се овако може азбучно представити: abcde abcd abcde abcde bcde bcde и т. д.



сл. 97.

За ову структуру има лепих примера на Алпима, Карпатима и источној Јури.

В.

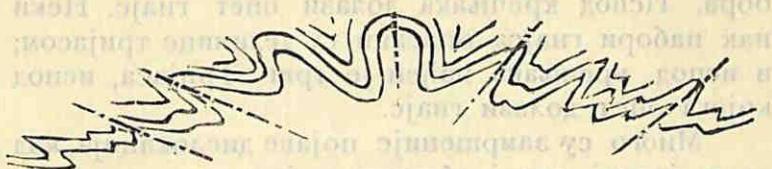
Нагиб на разне стране

1.) Код једног симетричног планинског ланца (на пр. Источни Алпи), где су набори на обе

странице нагнути, добија се у попречном пресеку облик једне навише отворене лепезе. Као што се види, ту већ навише нису појединачни слојеви, већ цели набори, који као главни елементи улазе у састав лепезе. Овакав ред набора назива се (сл. 98):

сложена лепезаста структура

structure en éventail composé.
zusammengesetzte Fächerstructur.

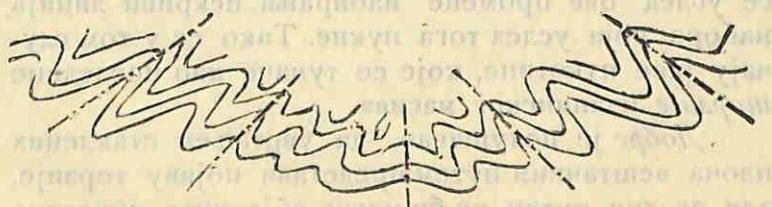


сл. 98.

2.) Обрнуто, ако се два планинска ланца, или две наборне групе, симетрично, паралелно тако близу једно поред другог пружају, да је и њихов међупростор набран, онда сви ови набори скупа дају у попречном пресеку облик изврнуте лепезе — у односу на депресиону осу, као линију симетрије, између обе наборне групе. Такав ред набора назива се (сл. 99):

изврнута сложена лепезаста структура

structure en éventail composé renversé.
umgekehrte zusammengesetzte Fächerstructur.



сл. 99.

По Хајму могу постати набори са противно положеним нагибима и при једном истом кретању, т. ј. ако се на пр. кретање јави у северном правцу, могу постати набори са нагибима на С и J, — али

ипак за то, највећи број набора јавља се са једним и истим нагибом.

Најзаслужнији пажње и најлепши пример таквих набора представљен је на односу Тријаса и јурског кречњака према гнајсу, на северном боку Finster Aarhorn — Masse. Његов врх састоји се из гнајса. Испод овога су стрмени кречњака, који је у гнајсу притегнут у два синклинална набора. Испод кречњака долази опет гнајс. Неки пак набори гнајса опасани су делимице тријасом; и испод кречњака нађен је траг Тријаса, испод којега опет долази гнајс.

Много су замршеније појаве дислокација, кад се у једној истој области појаве два различна правца набирања. Докле се у највећем делу Европе, северно од Алпа, појављује само једно набирање у северном правцу, као на Алпима, — дотле су у Средњој Европи приметна два различна правца набирања: један у сев.-источ., а други у сев.-запад. правцу, који се зову: *нидерландски* и *херцинишки* правци.

Најзамршенији су односи на једном планинском ланцу, кад се на њему истом јављају набирања у оба ова правца. По Lossen-у је Харц пла нински чвор, који је постао набирањем најпре у првом, па за тим у другом правцу. Много пута се услед ове промене набирања искриви линија набора, који услед тога пукне. Тако се у том случају јаве пукотине, које се тумаче као последице торзије планинског масива.

Добре је покушавао, да увртањем стаклених плоча вештачким путем представи појаву торзије, али се тим путем не би могле објаснити пукотине на Харцу, од којих неке достижу дужину 14 к. м., јер су оне постале покретима, који су се јављали, једни раније, други доцније, а управно једни на другима.

Добреови опити имају сличности са појавом у Сант — Андреасбергу, где се јављају три главна

правца пукотине праћене дислокацијама у оба праваца — хоризонталном и вертикалном и зрачно распоређеним споредним пукотинама.

Комбинација општег хоризонталног са вертикалним кретањем

Комбинација набирања са једновременим локалним угибањем

У случајевима, где су угибања и тангенцијални покрети дејствовали, има најпре да се разликује однос између правца пружања главних пукотина и правца наборне сile. Ове пукотине могу бити попречне на наборним правцима; такве пукотине могу се вероватно узети као последице неједнакости наборне сile, која је набирање производила. Оне могу бити и уздужне у односу на наборни правац — што се најчешће виђа; тада је једно или друго, т. ј. спољно или унутрашње крило односно — спољна или унутрашња страна наборна утонула.

Према ономе, што смо казали о узроцима, који одређују смисао наборног нагиба, увиђавно је, ако се на једном ограниченој простору за време планинског набирања једновремено појави и угибање, да ће наступити опште кретање сложјева према месту угибања. Набори ће се све више повијати прекоувале, јер је на тој страни најмања отпорна снага и тежиће, да је преклопе и затворе, па ма у ком правцу било повијање набора и тада се они зову:

преклопни набори

plis d' appel ou plis deversés
Überdeckungsfalten

Кад се на уздужним шукотинама неког наборног предела угибају спољне његове партије, онда настаје много веће хоризонтално кретање, као да би овим угибањем било потпомогнуто; тада се набори повиђају у правцу наборне силе преко утонуле партије и називају се (сл. 100 а. и 101. а.):

предъи набори | **об** plis deversés en avant
Vorfallen (Vorsfaltung)

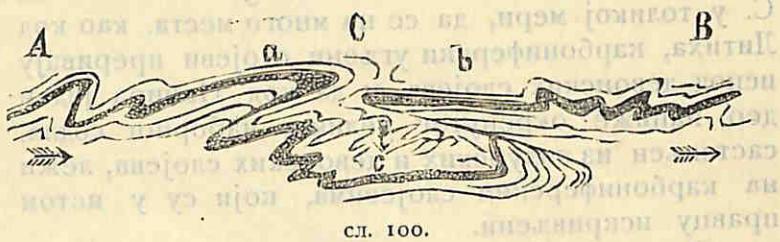
Они леже испред наборне партије, дакле по-
зади депресије и они предњаче набирању, а раз-
ликују се од осталих набора, нагнутих у истом
правцу и удаљених од места угибања, само тиме,
што су много јаче повијени и више напред ис-
такнути, да преклашају мање наборе на своме под-
ножју, и што у таквом положају много лакше
прелазе у положене наборе.

Напротив, кад се на уздујним пукотинама неког наборног предела угибају унутарње његове партије, опажа се тенденција планинског масива, да се у обратном правцу наборне сile повије преко утонуле партије, услед чега слојеви могу доћи не само до управљеног положаја, већ и до

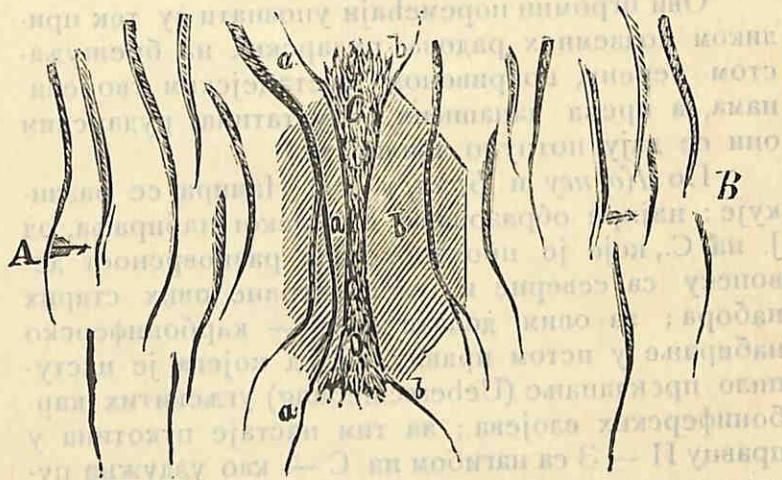
скљештавања и стропоштавања. Овакви набори називају се (сл. 100. в. и 101. в.):

задњи набори

plis deversés en arrière, plis à rebours ou de retour.
Rückfalten (Rücksaltung).



сл. 100.



сл. 101.

Они леже позади наборне партије, дакле, испред саме депресије.

Кад се угибања јављају на спољашњем ободу наборног региона, онда се јављају само *предњи набори*.

Кад се угибања налазе у унутрашњости неког наборног региона, онда се преко њих јављају *предњи и задњи набори*, који их преклапају и затварају. Тако се јављају (сл. 100. и 101. а и в):

**обострано преклошења
угибања**

double renversement synclinal.

Beidseitig übersaltete Senkung.

Изгледа, да је појава *предњег набирања* (*For-saltung*) допринела заплетеним односима слојева на белгиском угљевитом терену.

Из предела Булоња до Ахена протеже се аномално раседање (*Ueberschiebung*) планинско на С. у толикој мери, да се на много места, као код Литиха, карбониферски угљени слојеви преривају испод девонских слојева, и да код Намира један део наниже окренутог великог наборног седла, састављен из силурских и девонских слојева, лежи на карбониферским слојевима, који су у истом правцу искривљени.

Ови огромни поремећаји упознати су тек приликом подземних радова рударских на брежуљастом терену, покривеном кретаџеским творевима, а према данашњим резултатима рударским они се дају потпуно анализати.

По *Корнеу* и *Бриару* код Намира се разликује: најпре образовање силурског набирања, од Ј. на С., које је проузроковало разноврсност девонску са северне и јужне стране ових старих набора; за овим долази пост — карбониферско набирање у истом правцу, услед којега је наступило преклапање (*Ueberschiebung*) угљевитих карбониферских слојева; за тим настаје пукотина у правцу И — З са нагибом на С — као уздужна пукотина у овом наборном пределу са раседањем северног крила; после тога долази друга таква пукотина са падом на Ј., која се са оном првом укршта а производи раседање јужног крила. После ових и других споредних пукотина настаје преклапање у северном правцу преко поменутих пукотина на пространој клизој равни преко цelog угљевитог терена.

Колико су огромни ови покрети бивали, види се по тој околности, што се цени, да је денудацијом однета партија угљевитог планинског кречњака и Девона на 2500 м. и да је преклапање још 1877. г. било познато на дужини 200 к. м.

Корне и *Бриар* покушали су једним идеалним профилом да представе величину денудације, која је ово преклапање пратила, па су нашли, да она износи код Намира 5—боо м.

Признати стручњак у питањима оваквих појава, *Госле* вели: «узрок набирању лежи у угибању централног дела басена и у релативном издизању. Само пак угибање је последица трајног повлачења — подавања земљине коре.»

Појава хоризонталних кретања, која се дешавају у пратњи угибања, доводи нас до испитивања узрочне везе ових двају разнородних а једновремених кретања. Ово испитивање може се предузети само на основу упоређења великих делова земљине површине. Но, свуда код ових појава опажа се тенденција, да наборни слојеви преклојеувале (*die Senkungen zu überschieben*).

Ово преклопање налази се у највећој мери тамо, где се увале налазе испред правца наборне силе, као у Арденима, у Белгији. Оно се јавља и онда, кад се увале налазе у унутрашњости наборне области, као на јужном крају Ризен — планине или на југо-западном крају чешке масе код Фогларна, или у Претигау, или на високој страни бечког Најштадта.

В.

Комбинација набирања са једновременим локалним издизањем

Локално, вертикално покретање у зони хоризонталног потиска може релативно бити и навише управљено. Оваква појава дејствоваће обратно оној појави, коју смо мало час поменули, — по-

јави угибања слојева у наборном региону, као што се то види на попречном пресеку (сл. 102.)

Таква појава назива се :

наборни издигнути
масив

double renversement anticlinal.
Faltungshorst.



сл. 102.

Оба поменута случаја : угибање и релативно издизање масива у наборним регионима — хомолога су са груписаним управљеним и изврнутим лепезама.

Много замршенији односи постају, кад се локалне, вертикалне дислокације, са неправилним обликом и кретањем јаве на већем пространству наборних региона.

5.

Дејство новог хоризонталног покрета на већ набраним слојевима.

а) Ако нови хоризонтални потисак дејствује — било у истом правцу, у којему је и ранији потисак дејствовао, било у обратном правцу, онда ће у сваком случају, укупно наборно дејство бити равно суми ранијег и доцнијег потиска. Разликовање пак дејства једног — од дејства другог потиска није приметно, као што се и крајњи резултат не може разликовати од резултата, који би само од једног покретања био постао.

в.) Кад је дејство новог хоризонталног потиска управљено према правцу ранијег потиска

под извесним углом, мањим од 180° , онда је крајњи резултат врло компликован: раније образовани набори могу подлећи торзији у смислу лонгитудиналном, при чему скрећу са свога правца пружања, или се распрушу у комаде, који се неправилно у страну помере, или се тада образују нови набори, који старе потпуно прикрију. Многостручност, као и још оскудно познавање ових појава, не дају могућности, да се оне специјалније класификују.

Односи између флексуре и набора

Често пута, тешко је разликовати појаве флексуре од поремећаја произведених хоризонталним покретима. Најлакше се може доћи у забуну између израза: *антиклинални набор* и *флексура*, а нарочито, кад су поремећаји — последице благих таласа земљине унутрашњости, који се несиметрично испољавају на платоима и равницама, јер је тада бочни потисак са слабијим дејством.

Ако с обе стране флексурне споне нађемо на два таква бока, који су у супротним правцима нагнути, онда је ту извесно прелаз од флексуре у прави набор. Пошто се вертикално кретање може различито компоновати са јачим или слабијим хоризонталним кретањем, не би имало места, да облике поремећаја, који отуда произлазе, вештачки један од другога одвајамо. Да би се могао у сваком специјалном случају одредити удео кретања, треба измерити дебљину слојева на месистима поремећаја и сравнити је са дебљином слојева где они нису поремећени, јер ће се тако увидети: јесу ли слојеви приликом поремећаја претрпели истезање или компресију, т. ј. да ли су били изложени вертикалном или хоризонталном покрету.

Флексуре стоје према наборима као принципијелно различите појаве. Код првих је истезање, а код других — компресија слојева главна одлика.

највећи је висок. Тада до ишака дистанција је већа као
није иницијалној алимајући дистанција је већа тиме као
одјетијама времена ће бити највећа чак и већа од
дистанције која је у почетку била у складу са иницијалном
дистанцијом.

III.

Дејство дислокација на структуру стена

Како што је напоменуто, дислокације утичу и на структуру стена. Овај преобрађај стена бива унутрашњим ломљењем или без овога, а испољава се умезима у прслинама стена или промењеном структуром стена и обично постаје згњечавањем слојева у једном правцу и једновременим подавањем камене масе, које се у облику истезања јавља у другом правцу. Тако постаје камена маса: 1.) згњечена, кад је између камених маса, које се у истом смислу покрећу, стиснута (на пр. бокови код изо-клиничких набора); 2.) исташањена, кад је између камених маса, које се покрећу у супротним правцима (на пр. средњи бокови положених набора).

Главне врсте деформација стена ове су: 1.) унутрашње раздробљавање са мрежом секреционих жилица, којима су фрагменти поново спојени; 2.) унутрашње раздробљавање са сплетом клизних равни; 3.) унутрашње смежуравање. Оно може прећи у набирање и наборне раселине; при про-дуженом померању на равни раскинутог средњег бока, прелази у 4) цепљивост, која се јавља као трансверзална шистозност и постаје управно на правцу компресије, независно од шистозности слојева. Често се на равнима цепљивости опажају јасни трагови линеалног истезања, произведеног компресијом масе, које више-мање одговара нагибу равни цепљивости. Често постаје више праваца трансверзалне шистозности у истој каменој маси, и тако постају призматични облици (приткаста структура); 5.) механичка метаморфоза састоји се у промени молекулар. структуре (мермерисање).

Наведене појаве могу се јако компликовати.

Могу се више њих на једној истој стени једна за другом јавити.

Свакојако, временом ће се извести још која врста ових појава, ма да ни оне још нису детаљно проучене¹⁾.

— Наставиће се —

Пет. А. Илић,
руд. инжињер.

Л. А. БАТЮХИН
ПОДВИЖНОСТЬ У СУСТАВОВОМУ ВЗРОДОВОМУ

university in the state of Oregon.

1) На крају овога рада биће реч о значају дислокација земљине коре за рударство као и друге напомене. За сада се напомиње само главнија литература за овај рад: E. Suess — Das Antlitz der Erde и E. Margerie и Dr. A. Heim — Les Dislocations de l'écorce terrestre.

РЕЛАТИВНО ПРОСТРАНСТВО
елемената, нарочито тешких метала

концентрисање првобитно расуте металне садржине у
метална рудишта
од
J. Фогт а¹⁾,
професора универзитета у Христијанији.

Да бисмо задобили што јаснију представу о процесима, по којима се врло јако у кори земљиној раздељене и растворене металне садржине концентришу у метална рудишта, намера нам је да се најпре упознамо с релативним пространством елемената, што се паравно у многом погледу не даје тачно извести.

I.

*Релативно пространство елемената, а нарочито
тешких метала.*

Односно најраспрострањенијих елемената, као што су: кисеоник, силицијум, алуминијум, гвожђе, калцијум и т. д. можемо се готово сасвим ограничiti на реферат о интересантној студији америчког хемичара и минералолога F. W. Clarke-a: „The relative abundance of the chemical elements“ (у Bull. of the Philosoph. Soc. Washington, B. II 1889, затим у Bull. of the U. S. Geol Survey, No. 78, 1891; види и додатак у Bull. of the U. S. Geol. Survey No. 148 1897.) Али о ретким елементима, нарочито о ретким тешким металима нема прикупљених података о њиховом релативном пространству, и стога смо приморани да оно мало, што се о томе зна, покушимо из разних литерарних и других извора.

1) Zeitschrift für praktische Geologie, Berlin, 1898, стр. 225.

Clarke полази у својој расправи од поставке, да земљина кора има на сваки начин до дубине од 16 енглеских миља — 16,093 км. у главном исти хемиски састав као и на површини, о чему се по многобројним дубоким ерозивним профилима можемо уверити. До те дубине износи маса чврсте земљине коре 1633 милиона енгл. куб. миља или 680 б милиона куб. километара чврстих стена, чија се просечна тежина може узети да је 2,7. Ако томе додамо још 302 милиона енгл. куб. миља или 1259¹⁾ милиона куб. километара морске воде, чија специфична тежина износи 1,03 и напослетку атмосферу, чија тежина износи 1268,000 енг. куб. миља или 5.285000 куб. километара воде, то према тежини од целокупне земљине коре до дубине од 16 км. долази:

| | | | | | | |
|----------------|---|---|---|---|-------|----------|
| На атмосферу | — | — | — | — | 0,03 | процента |
| " морску воду | — | — | — | — | 6,58 | " |
| " чврсте стене | — | — | — | — | 93,39 | " |

Хемиски састав атмосфере и морске воде сразмерно се да лако определити; али је далеко теже са саставом чврсте земљине коре. Ипак се овде може доћи до циља с обзиром на што је могућно већи број анализа еруптивних стена с једне стране и анализа кристаластих стена с друге стране, пошто ти шкриљци дају материјал за све млађе седиментарне формације. Да овака једна метода, баш и без обзира па релативно пространство појединих еруптивних и архајских стена, може дати у ствари сквим повољан резултат, лако се да разумети из околности, што је *Clarke* 1891. године из седам разних таблица анализа, у којима је било 880 анализа и доцније 1879. год., на други начин комбинишући 680 анализа, добио исте процентне бројеве за пространство најважнијих елемената у чврстој кори земљиној²⁾.

1) H. Wagner обрачунao је запремину океана на 1279 милиона куб. километара (Areal und mittlere Erhebung der Landflächen sowie der Erdkruste; 2895).

2) У интересу потпуности упућујемо наше читаоце, да се и Ochsenius бавио класификацијем анализа гнајсова, микашиста и филита. Његови резултати и онажања налазе се у Z. für prakt. Geologie, 1898. стр. 154, у 2. примедби.

Просечни састав чврсте земљине коре.

| | Clarke-ов | 1897 | 1891 |
|--------------------------------|-----------|--------------------|-------|
| SiO ₂ | 59,77 | 58,59 | |
| Al ₂ O ₃ | 15,38 | 15,04 | |
| Fe ₂ O ₃ | 2,65 | 3,94 | |
| FeO | 3,44 | 3,48 | |
| CaO | 4,81 | 5,29 | |
| MgO | 4,40 | 4,49 | |
| K ₂ O | 2,83 | 2,90 | |
| Na ₂ O | 3,61 | 3,20 | |
| H ₂ O от | 1,51 | 1,96 ¹⁾ | |
| TiO ₂ от | 0,53 | 0,55 | |
| P ₂ O ₅ | 0,21 | 0,22 | |
| стотици | 80,0 | Свега | 99,14 |
| | | | 99,66 |

Ако се из ових бројева обрачуна пространетво поједињих елемената, добићемо:

| | Clarke-ов нови | стари обрачун |
|-----------|-------------------|------------------|
| процената | процената | процената |
| O | 47,13 | 47,29 |
| Si | 27,80 | 27,21 |
| Al | 8,13 | 7,81 |
| Fe | 4,71 | 5,46 |
| Ca | 3,53 | 3,77 |
| Mg | 2,64 | 2,68 |
| K | 2,35 | 2,40 |
| Na | 2,68 | 2,36 |
| Ti | 0,32 | 0,33 |
| H | 0,17 | 0,21 |
| C | 0,13 | 0,22 |
| P | 0,09 | 0,10 |
| Mn | 0,07 | 0,08 |
| S | 0,06 | 0,03 |
| Ba | 0,04 | 0,03 |
| Cr | 0,01 | 0,01 |

1) Хигроскопна вода је такође урачуната.

| | | | |
|----|-------|--------|--------|
| Ni | | 0,01 | |
| Sr | | 0,01 | |
| Li | | 0,01 | |
| Cl | | 0,01 | 0,01 |
| Fl | | 0,01 | |
| | Свега | 100,00 | 100,00 |

При са свим тачном срачунавању требало би имати у виду не само хемиске анализе, него и релативно пространство стена (као: гранита, гнајса, габра и т. д.). Исто тако, требало би учинити коректуре за појединачне елементе, као што су: хлор и угљеник, који су некада били вероватно више у води односно у атмосфери, заступљени. Међутим, такво детаљно процењивање *Clarke* — ових бројева показало би код највише рас простртих елемената веома неизнатие разлике.

При својим студијима¹⁾, које су већим делом биле завршене пре публикације *Clarke* — овог рада (1897), ја сам се ограничио на то да утврдим пространство најважнијих елемената (испод 0, 1%). Код најчешћих од ових елемената (као: манган, хром, никал, кобалт, калај, хлор, флуор) ово ми је испало за руком, код других на против морамо се задовољити с још непоузданим резултатима, а има их и такових који су само приближни.

При овим испитивањима пространства ретких елемената, нарочито тешких метала, послужила су нам особито корисно, у последње време тако многа проучавана магматска излучавања, у којима се многи у мајим количинама по магми расути елементи више или мање концентришу.

Кисеоник и водоник.

Кисеоник је без сумње највише рас прострт елемент у чврстој кори земљиној, и на сваки начин најважнија чињеница у хемиско — геолошким процесима. *Clarke* — ова прорачунавања од 1891. год. дала су 46,72—47,93, просечно 47, 29, а 1897 год 47, 13 процената кисеоника у чврстој кори земљиној. Средњи број био би дакле 47, 2%.

1) Види предавање у ученом друштву у Кристијанији од 29. Јануара 1897.

који највише да за некошко процената одступа од тачног и правог броја (тачност је дакле најмање од $\pm \frac{1}{20}$). -- Наравно да је за морску воду и атмосферу ово обрачунавање много тачније.

У целокупној -- чврстој, течној и гасовитој -- земљиној кори чини кисеоник готово половину њене тоталне тежине.

Водоник напротив, у сравнену с кисеоником има прилично мању улогу.

Халогенски елементи.

Хлор и флуор. У морској води може се узети да је просечна садржина хлора око 2 процента (тачно $2,07\%$), напротив количина флуора је врло незнатна. Пре се узимало да је равна нули; али је недавно констатовао *Carnot*¹⁾ у води Атлanskог океана, и то у 1 куб. метру воде 0,822 гр. флуора, односно $0,00008\%$ флуора.

У чврстој земљиној кори, Clarke је 1891. год. на основи многих просечних анализа нашао да има 0,012 проценат хлора, а 1897 год. нашао је или прорачунао око 0,01 хлора и 0,05 флуора. Међутим, мени се чини да су ови бројеви далеко нижи од праве вредности.

Тако односно *флуора* имам да напоменем, да је у свима стенама јако, и ако у малим количинама, распострети *апатит* поглавито флуор-апатит, који садржи врло мало хлора²⁾. Као што ћемо мало после видети може се просечна садржина фосфора у стенама приближно тачно узети да износи око $0,10\%$ (или $0,09\%$). У том случају, како чист флуор-апатит садржи флуора $\frac{1}{5}$ до фосфорне садржине, то би садржина флуора била око $0,02\%$. Према томе, може се претпоставити да само мала садржина апатита даје стенама око $0,015\%$ флуора. Ако још узмемо на ум, да лискуновити минерали често садрже не баш незнатне количине флуора, и да се, даље, флуор

1) *Annales des Mines*, 1896, стр. 43.

2) О томе упућујемо читаоце између осталог и на рад. A. W. Stelzner-a: »О саставу апатита у гранитима и гнајсима«. *Neues Jahrb f. Min.* 1889 I. Апатит издвојен из гнајса, односно гранита садржи: 3,27 односно $3,22\%$ флуора и 0,05 односно трагове хлора.

налази и у многим другим минералним састојцима стена често наравно у малим количинама, нарочито у турмалину и у неким хорнблендама и аугитима, затим у топазу, хондродиту и т. д. — могло би се узети да целокупна садржина флуора у стенама износи око 0,025—0,04%.

Односно хлора имали би да напоменемо да се микроскопски ситне коцчице куњске соли налазе у течним либелама многих минерала, нарочито се обилно налазе у кварцу. Сем тога, хлор се појављује у многим, доста обичним минералима (нарочито у скаполиту и содалиту и у хлор-апатиту).

У ниже изложенју таблици налазе се количине хлора и флуора у стенама, према Clarke-овим и Hillebrand-овим одређбама:

| | Флуор | | | Хлор | | |
|-------------|-----------------|---------------------------------|-------|-----------------|---------------------------------|-------|
| | киселе стене | предазис- ни базич. стене | Света | киселе стене | предазис- ни базич. стене | Света |
| O | 1 | 2 | 3 | 6 | 6 | 12 |
| траг | 4 | 14 | 18 | 19 | 26 | 45 |
| 0,02 | — | — | — | 2 | 3 | 5 |
| 0,03 | — | 1 | 1 | 5 | 3 | 8 |
| 0,04 | 1 | 2 | 3 | 6 | 6 | 12 |
| 0,05 | 1 | 1 | 2 | 3 | 7 | 10 |
| 0,06 | 1 | — | 1 | — | 1 | 1 |
| 0,07 | — | — | — | 1 | 7 | 8 |
| 0,08 | 3 | — | 3 | — | 5 | 5 |
| 0,09 | — | — | — | — | 3 | 3 |
| 0,10 — 0,11 | — | — | — | — | 3 | 3 |
| 0,12 — 0,13 | 2 | — | 2 | 2 | 3 | 5 |
| 0,14 — 0,15 | — | — | — | 1 | 2 | 3 |
| 0,16 — 0,20 | — | — | 2 | 2 | 9 | 9 |
| 0,21 — 0,25 | 1 | 2 | 3 | 2 | 6 | 8 |
| 0,26 — 0,30 | — | 2 | 2 | — | 5 | 5 |
| 0,31 — 0,40 | 2 | 2 | 4 | — | 5 | 5 |
| 0,41 — 0,50 | — | 2 | 2 | — | 1 | 1 |
| 0,51 — 0,60 | 1 | 1 | 2 | — | 2 | 2 |
| 0,61 — 0,70 | — | — | — | — | 1 | 1 |

0,71 — 0,80
0,81 — 0,90

Осим тога има још неколико анализа стена са скаполитом и содалитом, које показују још већу садржину хлора.

У овој табели рачунамо да киселе стене имају 60,00%, прелазне 50—59,99% и базичне испод 50% кварца.

Као што се види, ми располажемо само с малим бројем анализа, које не допуштају да се сазна тачан средњи проценат; ипак из ових анализа, ако се изузму 9 флуором најбогатијих и 13 хлором најбогатијих анализа, може се закључити да ће просечне садржине хлора и флуорабити знатно изнад 0,01%. Приближнија је садржина од око 0,025—0,04.

Који је од ових елемената више распрострт, још се не може утврдити. — Флуор је сразмерно више у киселим стенама заступљен; док хлор, на против, изгледа да је више у базичним стенама концетрисан.

С обзиром пак на моћна сона лежишта, могао би се узети, да је и горњи просечан број сувише мали за садржину хлора у целокупној кори земљиној. Али треба се сетити, да нам у соним лежиштима концентрисан хлор представља у ствари и хлор расут по кристаластим и еруптивним стенама, који је при анализи кристаластих шкриљаца и еруптивних стена већ узимат у обрачун. Али баш, и када би се сона лежишта у нарочити обрачун узела, ипак би као што ћемо мало после показати, добили врло незнатно повећање хлорне садржине. — Просечна дебљина кречњака, ако би замислили да је равномерно преко целе земљане површине распроstrт, износи од прилике око 150 метара. Полазећи од тога факта, и узимајући на ум да у многим областима, као у целој Скандинавији, нема никаквих соних лежишта, може се целокупна дебљина соних слојева узети да је око 15 м. — Такав један слој соли од 15 м. (спец. тежина 2,1) у односу наспрам дебљине земљине коре од 16 км. (специфична тежина 2,7) износи само 0,07% натријум-хлорида, односно 0,04% хлора; ако би пак сони слој износио 5 м. онда би било само 0,015% хлора. Из овога је лако закључити, да је обавирање на

складове соли у кори земљиној од врло малог утицаја на одредбу количине хлора у чврстој кори земљиној.

Бром и јод. Количина брома у морској води, према многобројним анализама, износи: и део брома на 50—200 делова хлора; величина поузданних анализа указује да има око 150 пута више хлора од брома. Даље, из анализа морске воде може се закључити да има 10—12 пута више брома од јода.

Ако узмемо да количина хлора у морској води износи просечно 2% , то би прему горњем имали $0,01-0,15$ процената брома и $0,001-0,0015\%$ јода. Ови бројеви изгледа да се могу узети као приближно тачни.

Однос између хлора с једне стране и брома и јода с друге стране може се узети да је у главном исто и у стенама, као што је у морској води. Под том предпоставком, износица би количина брома у стенама један процентни десетни разломак са три нуле ($0,000\text{X}\%$), а количина јода — разломак са четири нуле ($0,0000\text{X}\%$). У сваком случају, поуздано се зна, да је бром у стенама много ређи од хлора, и да су јодни минерали још ређи од бромних минерала.

У опште су јод и бром тако ретки у кори земљиној, да су ови иначе слабо енергични елементи имали сасвим незнатну хемијско-геолошку улогу; сасвим је другаче са хлором, а нарочито с флуором, који су много више заступљени.

Сумпорни елементи.

Clarke нашао је (1891 год.) на основи многих делом непотпуних анализа, просечну садржину сумпора у стенама најмање на $0,05\%$, а највише на $0,10\%$; доцнији детаљнији обрачун (1897) показао је да садржина сумпора износи $0,06\%$; резултат који није много удаљен од тачног процента.

Сумпор, који се поглавито налази у пириту и циркотину, више је заступљен у базичним стенама, него у киселим.

Од осталих сумпорних слемената, *селен* стоји сумпору у хемиском погледу много ближе него *телур*. С тога су сумпор и селен при многим хемиско-геолошким процесима, при којима се врши какова јача концентрација сумпора — било у облику слободног сумпора, сулфида или сулфата — увек удржени, и мала количина селена даје се готово увек констатовати у једињењима где је сумпор у већој количини заступљен.

Међу разним врстама лежишта, на којима је сумпор у великој количини заступљен — било као слеменат, било као сулфид — ми ћемо овде само неколико напоменути: 1. чист сумпор у вулканским теренима, 2. сулфидна рудишта (Харц, Фрајберг ит.д.), 3. Бакарни шкриљци (Мансфелд) и 4. Пиритна рудишта (Рио Тинто, Рамелсберг, Ререш ит.д.).

1. *Сумпор и селен* налазе се често поред многих вулкана (на пр.: Килаусеа на Хавајским острвима, Вулкано); затим је константовано нешто селена у сумпору на солфатарама код Неапоља; исто тако и у сицилијанском сумпору има понекад и трагова селена. 2. Односно селенских минерала (као селен — бакар, селен — олово, селен — сребро, селен — жива и т. д.), који се у рудним жицама појављују, на првом месту треба споменути позната рудишта у Харцу: Lehrbach, Zorge Tillkerode, на којима су некада богате селенске руде експлоатисане, затим много-брожне рудне жице у Мексици, Аргентини и т. д. О жицама у Ерцгебиргу имам ово саопштење од мојег колеге, професора Д-р Шартена (рударска академија у Фрајбергу).

„Селенски минерали познати су још од пре много година само на једној фрајбершкој жици, а на име: у поткопу »Емануел« код Рајнсберга. Тамо је 1834 год. нађен клаусталит у друштву са селеновитим халкопиритом, доломитом и жутим лимонитом, и сматран је као велика реткост. Друга каква локалност није позната, те се поменути поткоп има сматрати као једино селенско рудиште у околини Фрајберга. Исто тако, селенски минерали нису нађени ни у шнеебершким рудиштима. У талогу по камерама у Фрајбершким фабрикама сумпорне киселине, није констатовано ни трага селена. Само једанпут, пре 20 год при сублимацији арсеника, примећено је да је овај селе-

ном обојен. Али је несумњиво да се селен налазио у америчким рудама. Исто тако, и визмуг, који се добија из глеђи при стапању и рафинисању сребра, садржи телуру и нешто мало селена, али његово порекло због прераде сраних руда не може се утврдити".

Селен је констатован и па многим мађарским палатним рудиштима (као Фелишебања, Капник, Нађаг), као и у тохионичким производима са конгсбершких рудишта; овде је констатован поред селена и телур, али оба само у траговима.

3. У бакарним шкриљцима у Мансфелду, позната је појава селена, који се нарочито даје запазити при пржењу „бакарног камена“ за добијање сумпорне киселине. Шта више, у литератури се често спомиње да је количина селена у мансфелдском бакарном камену просечно толико иста, колика је садржина селена у пиритима на пиритним рудиштима. По једној директној достави од стране тохионичког директора Ц. Грабовског може се сматрати да је појава селена у мансфелдским рудиштима константна, али квантитативац однос између селена и сумпора није тачно утврђен.

4. Као први извор за добијање селенских препарата, може се сматрати т. зв. селенски талог, који се при пржењу пирита за добијање сумпорне киселине издаваја у оловним камерама. Шта више, овај се селенски талог добија и при прерађивању најразличитијих пирита, на пр. из околине Рио Тинта у Јужној Шпанији, са норвешких пиритних рудишта, из Фалуна, Рамелсберга и т. д.). Сва ова рудишта припадају т. зв. »пиритној груни« у геодолском смислу те речи. Исто тако, констатован је селен у оловним камерама при пржењу пирита на рудиштима Воденитас у Баварској, затим на рудиштима у Краслицу и Лукавцу у Чешкој и т. д.).

На неким од побројаних пиритних рудишта, количина је селена досла знатна; тако на пр. на граници пиритних рудишта у Фалуну, где је селен први пут (Берцелијус 1817) откривен, налази се селенски минерал Галенобизмугит (са око 14% селена) — заједно са златом — у знатним количинама. Односно количине селена у обичним

пиритима, ја сам добио извештај од фабрике сумпорне киселине у Helsingborgу у Шведској, до 100 тона пирита из Сулителма у Норвешкој садржи просечно 1, 6 кг. селена — што износи 1 део селена на око 3000 делова сумпора. И пирити из Ререша и Босма у Норвешкој као и пирити у Шпанији (Рио Тинто), садрже нешто мало селена, али не у толикој количини као сулителмски пирити.

Према изложеним подацима, на многим рудиштима а поставито на пиритним рудиштима и у бакарним шкриљцима, сумпор је удружен са селеном — али селена има тако мало да његова количина не износи просечно ни $\frac{1}{100}$ део сумпорне садржине. Вероватно је да бисмо за селен имали ове бројеве $\frac{1}{10,000}$, $\frac{1}{100,000}$ или $\frac{1}{1000,000}$ у односу на сумпор. Просечна садржина сумпора у кори земљиној износила би 0,006%, док би се количина селена могла узети да варира између: 0,000.000x — 0,000,000,ox.

Телур, чије сродство са селеном и сумпором у Регерсовом периодском систему (*Zeitschrift für physik. Chem.* 1893, 12. стр. 583) није утврђено, показује у опште мање везе са сумпором него селен. С тога се телур и не налази тако често у вези са сумпором, као селен, тако се телур не налази готово никако на пиритним рудиштима — напротив више је везан за нарочита рудишта. Он се обично налази на рудиштима поред разноликих млађих еруптивних стена, и то понекад у знатним количинама. Ово је нарочито случај код неких ердељских златних рудишта, као у Нађагу, — где је елеменат телур (1782) откривен — затим у Офенбаши, Залатни и т. д. У Нађагу је појава телурских руда тако честа, да се из ових руда, при годишњој производњи од 150 килограма злата, овај за научку од особитог интереса елеменат у нарочитој телурској фабрици у Шемницу издаваја. На овај начин добијено је неколико тони телура и његових препарата. На рудним жицама у Нађагу налазе се познати минерали: Нађагит, Силванит и метални телур, који с држи неколико пута више телура него злата.

Сличне појаве телурских златних руда на сребрним рудницима у Алтајским планинама (Саводинској), у Бразилији (*Mines Geraes*); Мексику, Калифорнији ит.д. Сем тога,

у новије време нађена су врло значајна рудишта са телурским златним рудама. Тако се на северном острву Новог Селанда појављују на полуострву Coromandel и јужније до иза Waitongomai у тамошњим андезитима и трахитима, и то у пропилитски изменењеној зони, златна рудишта, која у многоме опомињу на ердешка телурска златна рудишта. У западној Аустралији (Kalgoorlie) открио је рудар инжењер Марцански телурске руде у шкриљастом диориту. Најпосле телур се појављује још у неким минералима, као олово-телур, живе-телурид, телур-визмут и т. д. али су сви ови минерали прилично ретки и не налазе се у великом количинама.

Према свему овоме, јасно је да је телур још мање заступљен у кори земљине, него што је селен.

Азотна група.

Азот нам представља 75,68% тежине атмосфере. Али како је целокупна тежина атмосфере у односу према тежини скеана и чврсте коре земљине далеко заостала само 0,03%, то укупна количина азота атмосферског у сразмери према целокупној тежини земљине коре до 16 км. дубине износи само 0,02%¹⁾.

У морској води налази се растворена мала количина азота, као амонијак, шалитра и т. д. Исто тако, и апсолутна количина азота је у минералима — готово искључиво у нитратима — врло мала. Према резултатима које су недавно W. Ramsay и W. Crookes постигли, излази да се у ураншехерцу (Клевент или Брегерит) у ствари налази хелијум, а не азот, као што је Hillebrand налазио.

Укупна количина азота у целој — чврстој течној и гасовитој — кори земљине мања је (!) него садржине титана, фосфора, мангана и сумпора.

Аргон, који је 1895. год. откривен, налази се у ваздуху у запремини од 0,935%, односно у тежини од 1,30%; овај елеменат, као и истовремено на земљи упознат еле-

1.) У којем је облику био азот у почетку саставни део земље неда се поуздано утврдити; може бити да је био — аналого као утвреник — везан за метале; опомињем на јединење Mg_3N_2 .

менат хелијум запажени су последњих година у многим минералима (ураицехерц, монацит, самарсит, еуксенит, и т. д.), као и у многим изворским водама (в. Ref-in Neuer Jahrb. für Min., 1896. II. стр. 229).

Фосфор је као саставни елеменат апатита јако распростртан у стенама; само изузетно налазе се стени са мање од 0,005% P₂O₅, али се често пење садржина фосфора преко 1%. — *Clarke* је срачунao садржину фосфора најпре (1891. год.) на 0,10%, доцније (1897.) на основи многих анализа нашао је да она износи 0,09%.

Апатит је, као што је познато, у базичним стенама више заступљен него у киселим.

Бор је главни састојак многих минерала, као турмалин, акситит, датолит, затим борацит, боракс и т. д., и појављује се у разним језерима, термама и ексхалацијама. Количину бора тешко је определити, може бити да су у питању количине од највише 0,01%.

Бор је највише распростртан у неким киселим еруптивним стенама; интересно је да се у њима налази у тако знатним количинама да у неким приликама има и извесну хемиску — геолошку улогу.

Силицијум. Просечна садржина силиције (износи по *Clarke* — у (1891.); 61,89, 61,89, 60,49, 60,66, 60,50, 59,80 и 56,75. Средњи број од свију анализа био би 58,59%, а доцније (1897) *Clarke* је нашао да тај број износи 59,77%. Ако при овоме изоставимо изузетно малу количину од 56,75%, то добијамо 60,86% као средњи број за анализе из 1891. год. средњи број између ове садржине и 59,77 износи 60,32 или ско 60% Si O₂ односно 28% силицијума. Овај резултат могао би бити нетачан само за 4% Si O₂ = 1,85% Si. Према томе, овде би имали тачност од + 1%.

Апсолутно тачну одредбу, могли би добити, ако се не би обзирали само на велики број просечних анализа стена, него ако бисмо узели у оцену и пространство најважнијих стена. При таквом обрачуцу, имао би гранит, због својег великог пространства, врло значајну улогу; с тога је број који је *Clarke* нашао доста мали, али ипак просечна садржина не би износила више од 62 — 63%.

Код угљеника напомиње *Clarke*, да при анализама стена нађена количина угљеника од 0,37% представља врло велики број, јер су многе стене у својим површинским партијама распаднуте. Међутим, мора се водити рачуна да угљеник првобитно није био везан за архајске и еруптивне стене, него се само налазио у океанима и атмосфери, и да се с друге стране угљеник налази у кречњацима и доломитима, у угљеним слојевима, у битуминозним шкриљцима, петролеуму и т. д. По г. Mellard Read-e-у це-локупна дебљина кречњака, кад би се ови равномерно по целој површини земљиној разастрли, износила би 528 — стопа 165 м. Ова дебљина у односу на дебљину земљине коре од 16 км. представља око 1% Ca CO₃ или о,44% CO₂; овоме треба додати 0,37% CO₂ као максималну садржину CO₂ у осталим стенама, те према томе имамо о, 81% CO₂ = 0,22% C.

Ова је одредба још прилично сумњива и даје само приближну представу о правој садржини угљеника. И сам начин појаве угљеника, у стенама, води и атмосфери, чици те се његова количина не може тако лако одредити, као што је то случај с осталим елементима.

Алкални метали.

Калијум и *натријум* готово су подједнако у стенама распрострти; тако по *Clarke*-овим срачунавањима има 2,40 односно 2,35%, калијума и 2,36 односно 2,68% натријума, дакле приближно за оба ова метала: 2,5%.

Од три друга алкална метала: литијум, рубидијум и цезијум, први је понајвише у стенама распрострањен. Тако се литијум даје помоћу спектралне анализе констатовати у већини стена, а нарочито у киселим стенама; шта више у најмодернијим хемиским анализама, нарочито америчких хемичара, литијум је често и квантитативно одређиван. На основи ових анализа узима *Clarke* да је просечно литијумова количина најмање 0,005%, (1891.) или 0,01% (1897.). По мојим обимним таблицама анализа, извео сам да први број 0,005 више одговора просечној количини литијума. Познато је, да литијум — који обраzuјe многе минерале, и то не само силикате (сподумен,

неталит, литијум — лискун), него и различите фосфате — прелази из стена, често у знатним количинама, у термалне воде. Тако се у овим водама налази литијум најчешће у односу 1 литијум на 500—1000 натријума, а на изворима у Schützenhof-у, шта више, у односу 1 Li: 20 K: 490 Na (по врло тачним Фрезенијусовим анализама). — Према томе изгледа да је оправдано узети за просечну садржину литијума у стенама: број 0,005% — односно 1 Li: 500 Na.

Рубидијум је констатован у читијум — лискунима и у траговима још у неколико других минерала. Али је рубидијум у морској води јаче заступљен од литијума; тако многобројне анализе морске воде показују на 100 делова натријума најчешће између 0,05 и 0,15, просечно 0,1 део рубидијума. Количина натријума у морској води износи 1, 14%, према томе количина рубидијума изнела би око 0,001%.

Још ређи је *цезијум*, који се налази у минералу пољукс, затим у неколико литијум — лискуна, у морској води и неким изворима.

Калијум се поглавито налази у киселим еруптивним стенама, које садрже ортокласа; напротив натријум је равномерно распрострт у свима еруптивним: киселим, прелазним и базичним стенама. — Литијум изгледа да је још више него калијум концентрисан у киселим еруптивним стенама. Тако се литијум даје готово у већини киселих стена (често у количинама од 0,025 до 0,050% Li, O) констатовати, док је врло редак у базичним стенама; исто тако наилазимо праве литијумове минерале, и то силикате као и фосфате, поглавито у гранитским формацијама, а на име: у пегматитима и поред калајних рудишта, дакле на пнеуматолитским гранитним жицама. — И полукус је нађен у гранитским жицама.

(Наставиће се)

ијевија. Испитивање овога је у свим подацима
задовољно, али је веома скитајуће и за његову вредност
имају сличне резултате.

МЕТАЛУРШКА ИСПИТИВАЊА

По К. А. М. Балингу¹⁾ и Бруну Керлу²⁾

МЕТАЛПИ

Метал је реч грчка (*μετάλλον*) и буквально значи: „са осталим.“ Овакво значење ближе објашњава Плиније приликом описа једног сребрног рудника, где вели: „ту, где се једно рудно влакно налази, налази се и друго.“

Историја метала толико је стара, колико и историја људства. О открићу бакра, гвожђа, злата, сребра, калаја и олова не зна се још ништа; они су били познати још старим Египћанима и Феничанима, а о бакру и гвожђу спомиње се у првој књизи најстаријег историка —

Познавање тих метала пада у преисториско време, а жива је од свих стародревних метала најдоцније позната, у време, које већ у почетак историског доба пада.

Злато, сребро, бакар и гвожђе налазе се и у металном стању на земљи и зато беху први познати; олово и калај познати су свакојако тек доцније, пошто је њихово добијање боље усавршено. Сви остали метали доцније су познати како по времену тако и по њиховим проналазачима.

Већина добијања метала из њихових руда пронађена је тек у току претпрошлог века, али су до данас знатни успеси у томе учињени, нарочито — од како су у хемији и механици знатни успеси постигнути.

Особине метала. Метали се деле по специфичној тежини на тешке и лаке. Само тешки метали

1) Metallurgische Chemie. 2) Metallurgische Probirkunst

добијају се у велико топионичким процесом. Лаки метали налазе се у саставу алкалија, алкалне замље и чисте замље.

Поред горње особине тешких метала, реткост њихова налажења, као и различито понашање њихових оксида на топлоти, чини једелу међу њима на: **племените и обичне** метале.

Оксиди племенитих метала дају се и сами на вишој температури редуковати (злато, сребро, платина, жива).

Оксиди обичних метала могу се на вишој температури само помоћу редукционих средстава редуковати (бакар, никл, кобалт, гвожђе, манган, калај, хром, волфрам, цинк, кадмијум, олово, визмут, антимон, арсен).

Растегљивост метала. По растегљивости су метали **растегљиви** и **нерастегљиви** или **крти** — према томе: да ли промена облика при удару или притиску у већој или мањој мери расте, а да се веза између делића масе не пониши. У прве се рачунају: злато, сребро, платина, бакар, никл, кобалт, гвожђе, калај, цинк кадмијум и олово; а у друге: арсен, антимон, визмут, хром, манган и волфрам.

Растегљивост метала је различна према томе, да ли се они дају у плоче тањити, или у жице извлачити, као и према томе, да ли се они дају на обичној или вишој температури тањити и извлачити. Тако, на пр. цинк показује растегљивост само на 100° С; бакар је и хладан растегљив, као и при тавно црвеном усисању; на највишој температури је крт и онда се даје ситнити у прах. Гвожђе, напротив, задржава своју растегљивост до тачке топљења; злато и сребро дају се хладни у најфиније плочице тањити, тако и олово и калај, само не тако фино као злато и сребро. Неки метали губе на растегљивости, кад се тање или чекићем ударају, као што она зависи и од начина хлађења. Тако на пр. за бакар је све једно, да

ли се он брзо или споро хлади, па опет задржава своју растегљивост. Али, тако није код челика, који се што је могућно више мора лагано хладити и опет загрејати, ако се и даље хоће растезати, па да и даље своју растегљивост задржи.

Код метала се разликује двојака растегљивост:

1.) у два правца: у дужину и ширину — за развијање блеха и

2.) само у једном правцу; у дужину — за истезање жеце.

Ред, у којему метали стоје са обзиром на њихову једну или другу растегљивост (у илочети или жице), следећи је:

| | | |
|-----|--|--|
| 1.) | злато серебро бакар калај платина олово цинк гвожђе никл | 1000 1100 1150 1200 1300 1400 1500 1600 1700 |
| 2.) | злато серебро платина гвожђе никл бакар цинк калај олово | отре двекад закори тисдо има коук имаффин |

Топљивост метала. И топљивост метала је врло различна, те се према њој деле метали: у лако и тешко — топљиве. Преко тачке топљења метали су у ватри постојани или испаравају. У ове друге долазе: цинк, жива, кадмијум и арсен; на тај начин, они се дају дестилисати и сублимисати — но то на различној температури; а на врло високој температури могу се до испарања довести и иначе неиспарљиви метали (сребро, манган). Испарљиви метали у присуству неиспарљивих, могу ове диспоновати на високој температури, да и они испаравају (антимон и арсен диспонују — сребро при пржењу, а цинк — сребро при дестилацији цинка и т. д.).

| | | | |
|----------------|-------------------------------------|--------------------------|---------------|
| | | Црвено усијање почиње на | 525° С. |
| Тавно | , | , | 700° , |
| Трешњас. | , | , | 900° , |
| Жуто усијање | , | , | 1000° , |
| Бело | , | , | 1300° , |
| Блендасто бело | , | , | 1500—1600° С |
| | | Жива се топи на | 39° С. |
| калај | , | » | 230 , |
| визмут | , | , | 249 , |
| кадмијум | , | , | 315 , |
| олово | , | , | 334 , |
| цинк | , | , | 412 , |
| антимон | , | , | 450 , |
| сребро | , | , | 1020 , |
| злато | , | , | 1100 , |
| бакар | , | , | 1170 , |
| гвожђе | , | , | 1300—1400° С. |
| кобалт | , | , | 1400 , |
| никл | , | , | 1600 , |
| платина | само под дувалјком праскајућег гаса | | |
| хром | { | теже од платине. | |
| волфрам | } | | |

Арсен испара на 180° С. без топљења.

Граница, на којој се метали по топливости разликују, узима се 1000° С.

У лако — топљиве метале долазе: олово, калај, цинк, антимон, визмут и кадмијум; у друге, тешко — топљиве — остали, од којих се кобалт и никл, под највишом температуром, која се у нашим пећима може достићи, тоне.

Сјајност, провидност и боја метала. Сви метали, сем живе, на обичној температури су у чврстом стању, и сви имају особину, да одбијају зраке — да дају сјај; овај сјај је условљен осбитим агрегатним стањем делића масе и познат је под именом **метална сјајност**. Уситњени метали губе сјајност, али је опет добијају, кад се на њима по лираним челиком образује равна површина.

Метали су непровидни. Ту чини изузетак злато у танким листићима.

Метали имају своју особену боју.

Специфична тежина метала је различна и по њој су метали овако поређани:

| | | |
|-----------|-----------------------|--------|
| арсен | има специфичну тежину | 5.730 |
| хром | " | 5.766 |
| антimon | " | 6.712 |
| калај | " | 7.291 |
| гвожђе | " | 7.765 |
| цинк | " | 7.861 |
| манган | " | 8.013 |
| кадмијум | " | 8.659 |
| кобалт | " | 8.710 |
| никл | " | 8.713 |
| бакар | " | 8.878 |
| визмуг | " | 9.397 |
| сребро | " | 10.200 |
| олово | " | 11.388 |
| паладијум | " | 12.100 |
| жива | " | 13.588 |
| волфрам | " | 17.600 |
| злато | " | 19.361 |
| иридијум | " | 19.500 |
| платина | " | 21.500 |

Ковањем, валцовањем и пресовањем добијају метали већу специфичну тежину.

Кристализација метала. Много метала познато је у кристал. стању, као напр. злато, сребро и бакар. Лако — топљиви метали могу се лако до кристалног облика довести; вероватно је, да се то исто под извесним условима може постићи и код свих осталих метала.

Проводљивост електричитета и топлоте. Метали су уопште добри проводници и електричитета и топлоте, само што та особина није код свију метала једнака. Моћ проводљивости електричитета

зависи од чистоте метала као и од његовог молекуларног стања.

Метали се шире на вишеј температури; ширење је пропорционално са температуром.

Тврдоћа и јачина метала су разне. Јачина зависи од чистоте метала. Гвожђе показује нарочиту јачину.

Моћ метала за апсорпцију гасова јавља се код неких метала у усијаном стању.

Валенција метала је различна.

Растворљивост метала у киселинама је различна. Највећи део метала растворава се у киселинама; неки никако (злато, платина, волфрам, хром), а неки се у азотној киселини само оксидаши (калај, антимон). У хлороводоничној киселини растворавају се само неки (гвожђе, цинк, кадмијум, калај, никл, кобалт). Царска вода растворава са изузетком олова и сребра — све метале.

Једињења метала

1.) Једињења метала међу собом

Легуре

Метали су проста тела и она се као таква не дају више разлагати, већ се могу међу собом као и са другим телима хемиски јединити.

Метали се једине међу собом у различном односу. Таква једињења називају са легуре. Једињења метала са живом зову се амалгам, а са антимоном или арсеном — шпајзе.

Легуре су металног изгледа, сјајности и металних особина. Боја легура је различна и зависи од пропорције сједињених метала.

Тврдоћа легура најчешће је већа од тврдоће појединых метала, који се у легури налазе; тако исто, легуре се лакше топе од својих појединых састојака.

Специфична тежина легуре ретко кад одговара средњој специфичности поједињих метала у њој, но је већа или мања, што значи, да се легура за време свог постапања скупила или растегла.

Кад су два метала по својој топљивости врло различни, и не показују какво особено сродство један према другом, или ако лакше — топљиви буде према теже — топљивом по количини у превази, онда ће се први при умереној топлоти сточити, докле ће онај други, са малим делом првог, заостати у легури; при овоме се могу уз лако — топљиви метал издвојити и други метали, који према њему веће сродство показују (сребро са оловом).

Хемиска једињења метала одговарају извесним пропорцијама њиховим, али она се обично налазе у сувишку неког од сједињених метала.

Неки метали, који су у хемиском погледу врло слични, показују међу собом тако слабо хемиско сродство, да њихово једињење има више карактер обичног раствора, јер особине овога одговарају средњим особинама његових компонената. У колико пак метали са својим особинама стоје даље један од другог, у толико више легура одговара правом хемиском једињењу. Према томе, може се рећи, *да се легуре не могу уочити узети као хемиска једињења.*

Легирањем је повећан број корисних метала, ма да је њихова употреба ограничена.

При легирању се обично издвајају метали према својој специфичној тежини, тако, да најтежи падају на дно, а најлакши иду на површину; с тога се само мешањем може постићи приближно једнообразна смеша.

Ово се нарочито јавља при топљењу веће масе, која се теже шчвршињава.

Кад треба три или више метала истопити, онда се при том јављају тешкоће услед неједнаке топљивости њихове као и оксидисања поједињих метала; за то је боље најпре образовати легуру од

два метала, па онда њој додати трећи метал или другу какву легуру.

На тој околности, што се метали међу собом не легирају подједнако, јер различно међусобно сродство показују, почива рад т. зв. одвајање или пречишћавање метала (Saigern).

Легуре су највише жилавије од појединих њихних састојака; 12 делова олова са 1 делом цинка дају легуру, која је два пута жилавија од цинка.

Легуре су уопште лошије топлоноше и електроноше од метала, који су у њима, а најчешће се при легирању ослобођава топлота (олово и каљај); код неких метала, легирање је скончано са појавом пламена (бакар са цинком).

Легуре су тврђе од најмекшег, а мање ковне од најковнијег свог метала; на топлоти су понекад толико крхе, да се лако дају уситнити (месинг, црни бакар).

Легуре се већином лакше оксидишу него њихови метали.

Природно злато је легура, у којој је 1 део сребра са 4—12 делова злата у једињењу. Кад се амалгам пресује кроз кожу, увек заостаје један део сребра са осам делова живе. Вештачко производње легура налази велике техничке примене. При добијању метала често се такве легуре образују, које у самој ствари представљају један известан метал удружен са неким другим металом, због којега се за њега обично каже, да није у чистом сипању и такви се метали путем рафинације одвајају.

Ради ове рафинације неке легуре нарочито се производе на чисто металуршком путу. То су једињења мангана са гвожђем или са гвожђем и хромом или волфрамом (фероманган, хромфероманган, волфрамфероманган) и мangan — бакар. Прве се употребљавају при изради топљеног челика (Flussstahl, Gussstahl), а последње за израду чиста бакра. Употреба манганивих једињења почива на

лакој оксидљивости мангана, који увек присутне оксиде дезоксидише и њихов кисеоник прими и тако доприноси добијању чистог, компактног метала без икаквих пора. У исто време мангани (хром, волфрам), кад од чести заостане у металном стању у челику, нарочито доприноси његовој растегљивости, еластичности и тврдоћи. Исте особине даје и другим легурама.

Летовање, превлачење и платирање метала. Особина лако — топљивих метала, да приме тешко топљиве ако уопште међу њима има сродства, даје могућности, да се метали летују. Под тим се разуме вештина, два комада истог или разних метала, помоћу неког жиђег, или истог метала, саставити у један комад. Лот се зове тај метал, којим се летује, који се обично бира по природи и различној топљивости метала, који се летују. При летовању морају места за летовање бити чиста, да на њима нема никаквих оксида; за то се она морају застругати и заклонити од присуства ваздуха, да не би поново оксидисала; јер оксидисана места не примају лот; с тога се та места покривају лако топљивом супстанцијом: бораксом, колофонијумом, салмијаком и водом или олајем.

Превлачење метала са другим жижаким (leichtflüssig) металом слично је летовању. Ту долази калајисање гвозд. и бакарног блеха, цинковање гвожђа, посребљавање и позлаћивање амалгамом.

Платирање је друкчије, јер се ту валцовањем у топлоти везује један чврст метал за други и то само адхезијом без везујућег средства (на пр. сребро за бакар, злато за бакар).

Амалгами имају металну сјајност; то су чврста тела и тестаста; понекад кристалисана. Они се не сматрају као хемиска јединења, већ као раствор метални у живи.

Шпајз су обично беле и црвенкасте, крте, лако топљиве и имају ванредну металну сјајност; неки

метали показују велико сродство према антимону и арсену и тешко се дају од њих чисти одвојити на сувом путу. То су метали: никл, кобалт и гвожђе.

2. Једињења метала са кисеоником

Оксиди

Метали се једине са кисеоником, и тада се каже, да су оксидисани, а таква једињења зову се оксиди. Процес оксидисања пак познат је под именом: **оксидација**.

Неки метали једине се са кисеоником у различним односима, као на пр.

гвожђе у FeO , Fe_3O_4 , Fe_2O_3

олово „ Pb_2O_3 , PbO , PbO_2

калај „ SnO , SnO_2

жива „ Hg_2O , HgO

бакар „ Cu_2O , CuO

кобалт „ CoO , Co_2O_3

никл „ NiO , Ni_2O_3

и т. д.

Сродство између метала и кисеоника је различно. Неки метали једине се са кисеоником, кад су само изложени атмосферском ваздуху на обичној температури, а за неке је за оксидисање потребна виша температура. Неки пак не оксидишу се ни на обичној ни на вишеј температури.

Са загревањем бива оксидација брже, а кад се метал већ толико загреје, да се оксидација врши са развијањем светlostи и топлоте, онда настаје она врло брза оксидација, коју називамо **сагоревање**, при чему температура осетно расте.

При поступном загревању до сагоревања у атмосферском ваздуху, образује се оксид или у облику прашине (калај, цинк, кадмијум), или у облику једноставне коре (гвожђе, бакар) или се стопи (олово, визмут), или најзад метал испари,

а оксид се кондензује -- понекад у кристалима (арсен, антимон).

На мокром путу образују се оксиди под утицајем разблајених киселина или приликом дезоксидисања другог метала.

Сви оксиди су чврста тела. Немају метални изглед, већ су земљасти. У води су нерастворни.

За одвајање оксида из њихових растворова, морају се у сувишку оне базе употребити, које у већем сродству стоје са присутним киселинама.



Добивени талог садржава оксид, који је најчешће хемиски са водом везан и тада се зове хидроксид.

Метални хидроксици су јасније боје но оксици, а у сувом стању највише су у облику праха. У води су нерастворни, а загревањем се из њих може вода истерати.

Како из оксида, тако и из хидроксида може се метал у чистом стању издвојити. Овај процес зове се дезоксидисање или редукција. Она се може како на сувом, тако и на мокром путу извести, али на први начин не изводи се подједнако лако код свију метала; стога се метални оксици и разликују: на лако и тешко редукујуће металне оксиде. Као редукционо средство служи угљеник и гасовита његова једињења са кисеоником и водоником (CO и CH_4) као и водоник.

У прве металне оксице спадају: оловни, бакарни, визмутни, арсенов и антимонски оксид.

У друге -- оксид гвожђа, мангана, кобалта, никла, калаја, цинка, кадмијума, хрома и волфрама.

На мокром путу могу се метали из својих растворова добијати, кад се овима неки метал дода, који веће сродство има према кисеонику но онај у раствору. Овај пут примењен је у практици за добијање сребра и бакра на мокром путу.



За овај исти посао у неким случајевима употребљавају се извесне соли.

Најзад, метали се из раствора одвајају и електролитичним путем.

3.) Једињења метала са угљеником

Јединења метала са угљеником не налазе се у природи; она се добијају при редукцији металних оксида помоћу угља и имају особите важности у металургији гвожђа, јер таква једињења дају оне различне особине гвожђу, према којима постоје разне врсте његове.

Једињење гвожђа са угљеником или краће речено — угљенисање гвожђа почиње по *Тунеру* на температури око $1000^{\circ}\text{C}.$, на $1170^{\circ}\text{C}.$ постаје челик, а на $1400^{\circ}\text{C}.$ свршава се процес образовања сирова гвожђа. Угљенисање гвожђа врши се или непосредним додиром гвожђа са угљем — почевши од црвена усијања, или, ма да нешто спорије, под утицајем угљеничних гасова (угљени оксид, угљеводоник, цијангас) — такође почињући од црвена усијања.

Дуго се држало, да постоји једињење угљеника са бакром, па је крти бакар сматран као такво једињење. Али, кад се галванским путем добивени бакар истопи са угљем, не добија се бакар ни у хладном ни у загрејаном стању са максималном ломњивости, према чему се може узети, да једно такво једињење и не постоји.

Roheisen, Gusseisen, Schweisseisen, Flusseisen, Schmiedeisen, Flussstahl, Schweissstahl, — то су називи разних врста гвожђа и челика. Они се код нас најчешће и не преводе, него се тако под немачким називом употребљавају, јер је свакоме тешко наћи погодан израз за њих на нашем језику. И ако је који покушао, да их српским терминима изрази, морао је грешити

и више само забуну правити у разликовању ових врста гвожђа. Наравно, да то долази у највише случајева из неразумевања разлике међу овим врстама гвожђа, а са тим је у вези и непознавање начина како се и ради којих цељи се оне израђују.

Као што је познато, гвожђе се добија из гвоздених руда, које се јављају у земљи у разним облицима и са разним хемиским саставом, а нарочито са разним процентом гвожђа. Да би се гвожђе из њих добило, оне се морају топити. За тај посао употребљавају се високе цилиндричне пећи које се зато тако и зову **високо пећи** (Hochofen). У њих се убацују гвоздене руде, угљ и још разни потребни додаци, да би топљење што лакше ишло. Да би се што виша температура у њима постигла, употребљене су машинске дувалке. На температури до 2000 степени руда се стопи са свима својим додацима. У тој стопљеној маси гвожђе као најтеже пада на дно, а сва остала неметална смеса, која се зове тросква, као специфички лакша плива изнад гвожђа. Пошто ове смесе има више, она се постепено на одговарајућој висини кроз један отвор истаче. А кад се тим радом примети, да се је и растопљеног гвожђа већ доста накупило, да се приближило овом отвору, онда се и оно истаче такође кроз сличан отвор, који је скоро при самом дну пећи.

Оточено гвожђе пушта се да протиче каналицима, који су по песку у близини пећи начињени; ту се постепено охлади и шчврсне и тако се добије у облику полуѓа:

Rohisen — сирово гвожђе

Овакво гвожђе као први продукт топљења није употребљиво ни за какву израду, јер је оно још нечисто од троскве, која је у њему делом заостала још приликом топљења у пећи, а сем тога, у њему је отуда заостала и већа количина угљеника од

угља, с којим је било у пећи измешано, те због тога оно као таково нема потребних особина за какав рад са њим.

Стога се сада са сировим гвожђем предузимају даље радње ради његовог чишћења.

Постоје два принципијела начина прераде сирова гвожђа, а сваки од њих изводи се врло различito према разним пећима у којима се пре-рађује и према потреби, какво се гвожђе жели да добије, јер је познато, да се за сваку потребу тражи гвожђе само са нарочитим особинама.

Први начин прераде сирова гвожђа оснива се на поновном топљењу, т. ј. на претапању сирова гвожђа. Стога се тим путем добивено пре-рађено гвожђе назива:

Flusseisen — топљено гвожђе

При том раду додаје се сирову гвожђу према потреби више или мање угља, према томе, колико се жели да у прерађеном и пречишћеном гвожђу остане угљеника, који у главноме и даје особине гвожђу, те је оно луђе или мекше. Тим подешавањем процента угљеника добија се и челик, који се у овој прилици зове:

Flusstahl — топљени челик

Други начин прераде сирова гвожђа оснива се на јаком загревању сирова гвожђа у пламеним пећима (Flammeofen). Том приликом наступи момент, да оно пређе у растопљено стање, али то је само моментална појава, која траје само дотле, докле је угљеник његов сагоревао и довео га до тачке топљења. Али, чим угљеник сагори, оно одмах прелази у кашасту масу и тада се одмах вали и на наковњу лупа великим парним чекићима, да се овим механичким путем из њега истера трошкова, коју је оно у себи још при топљењу руде

у високој пећи задржало. Тим путем добивено прерађено гвожђе зове се:

Schweisseisen — ковано гвожђе

И при овом послу удешива се, да у гвожђу остане више или мање угљеника, према томе хоће ли се љубе или мекше гвожђе. И овде се подешавањем овог процента угљеника добија и челик, који се, на овај начин израђен, зове:

Schweissstahl — ковани челик

Буквалан превод за ово друго гвожђе и челик био би:

Гвожђе и челик за варење

јер се ови за то и употребљавају; али због самог начина израде, има више разлога онако га назвати, као што смо већ напред назначили.

Schmiedeisen — ковано гвожђе

представља гвожђе прерађено било у *варено*, било у *ковано*, јер се оно онда као такво даје ковати. Као што се види, оваквим називом одређује се врста гвожђа и његова употреба.

4.) Једињења метала са водоником

До сада је експерименталним путем произведено само једињење паладијума са водоником.

5.) Једињења метала са азотом

Ова једињења нису довољно проучена. Једињење азота са гвожђем добија се провођењем амонијачног гаса преко усијаног гвожђа, при чему се водоник ослобођава. Количина азота у гвожђу варира према употребљеној температуре при њи-

ховом везивању. Овакво гвожђе је бело, крто, магнетно, одупире се утицају ваздуха и воде више од чистог гвожђа и има специјалну тежину = 5·0. Кад се загреје у водоничном гасу, из њега се одваја азот и прелази у амонијак. У хлороводоничној и сумпорној киселини растворава се; у азотној мало, развија се водоник и за тим амонијак, који заостаје са киселином везан. У новије време нађен је азот у свима врстама гвожђа; неки узимају, да је он битни састојак гвожђа.

16. Једињења метала са хлором

Метални хлориди

Метални хлориди су чврста тела, која су на топлоти топљива, за тим испарљива, дакле, сублимишу. Мало њих се на топлоти распада. Они не разстављају воду, или то чине само онда, ако се одвајају у киселе или базисне соли. У води су растворни са мало изузетка, а на топлоти су топљивији од одговарајућих метала. Ни један метални хлорид не даје се на вишеј температури помоћу угља редуковати.

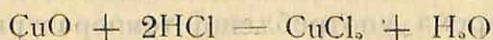
У природи се ретко јављају, али се дају извести:

- 1.) Директним дејством хлора — водоника на усијање метала, или провођењем хлора преко оксида на вишеј температури, по кад — кад уз са-дејство угља и једновременог образовања угљеног оксида. Овај начин употребљен је у практици при добијању сребра на мокром путу.

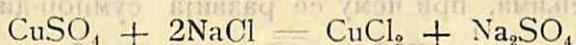
- 2.) Растварањем метала у хлороводоничној киселини, при чему се развија водоник.



- 3.) Метални оксиди са хлороводоничном киселином дају металне хлориде, при чему се обраzuје вода:



4.) Разменом — услед реципрочног афинитета:



Од овог начина произвођења металних хлорида прави се употреба при екстракцији бакра.

7. Једињења метала са фосфором

Метални фосфиди

Метални фосфиди постају обично или жарењем фосфорних соли са угљем — редукцијом, или непосредним везивањем при загревању метала у фосфорном гасу. На мокром путу добијају се провођењем фосфор-водоника кроз растворе металних соли (бакар, сребро). У природи се не налазе.

При загревању металних фосфида — они се оксидирају и дају или фосфате или једну смесу метала, металног оксида и фосфорне киселине, која се одваја. У киселинама се распадају метални фосфиди и образује се фосфор-водоник.

Метални фосфиди су тврда тела, крта и сјајна. Од њих су нека за нас значајна.

Фосфид гвожђа у малој количини са чистим гвожђем, даје овоме рђаву особину, која се састоји у ломљивости на обичној температури.

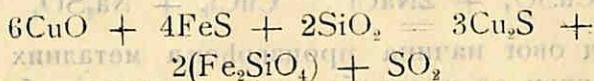
Фосфид бакра или фосфид калаја употребљавају се и то: први при рафинацији бакра, а оба — при оплемењавању бронзе и доприносе нарочитој еластичности, јачини и жилавости метала.

8.) Једињење метала са сумпором

Метални сулфиди

Метални сулфиди јављају се врло много у природи, као што се они често и при добијању метала производе. Сумпор има велико сродство према металима. На сувом путу добијају се метални сулфиди:

1.) Топљењем металних оксида са сумпорним једињењима, при чему се развија сумпор-диоксид.

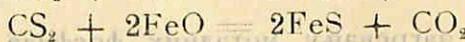
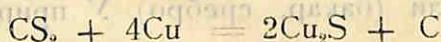


2.) Редукцијом сулфата са угљем на вишој температури.



3.) Непосредним везивањем оба тела на вишој температури.

4.) Загревањем метала или металног оксида у сумпор — угљеничном гасу, при чему се одваја угљеник или угљен-диоксид.



Само прва два начина налазе примене у топиоништву.

На мокром путу добијају се метални сулфиди таложењем из солних растворова помоћу сумпора водоника или алкалних сулфида.

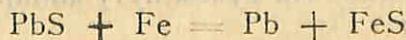


Природни метални сулфиди спадају у најобичније и најзначајније руде. То су пирити, сијавци и бленде (Kiese, Glanze, Blenden).

Неки метали једине се са сумпором у више односа, који су пропорционални оксидационим ступњима метала.

Добијање метала из њихових сулфида теже је низ оксида.

Угљем се не даје ни један метални сулфид редуковати — сем на вишој температури и то у присуству другог метала, који показује веће сродство према сумпору од онога метала, који је са сумпором у једињењу.



9. Једињење метала са силицијумом

Једињења метала са силицијумом не налазе се у природи. Она се могу само вештачким путем добити из металних једињења, која садрже силицијум-диоксида и то на врло високој температури, или из смеше тог оксида или силиката са металним оксидима, кад се она са угљем истопи. Силицијум даје металима рђаве особине.

Металурга интересује само једињење гвожђа са силицијумом.

15. Једињења метала са киселинама

Соли

Неке металне соли у толико су важне за металурга, што се оне делом налазе у природи и служе као руде за добијање метала из њих (цинканни силикати, карбонати олова и гвожђа, оловни сулфати), а делом се намерно из руда производе, да се из њих метали добију. У последњем случају највише се ради на мокром путу.

Металне соли разликују се у две групе:

1.) Соли, у којима је метал сједињен са елементима; то су **халоидне соли** и од њих су за нас значајни само хлориди (хлорид сребра, бакра, гвожђа).

2.) Соли, у којима је метал сједињен са атомским групама. Такве су соли — **оксидне соли**, ако атомске групе садрже кисеоник, и **сулфо-соли**, ако место кисеоника садржи супор.

Соли уопште постају једињењем каквог електро-позитивног тела (базе) са неким електро-негативним (киселинама); и метална супорна једињења показују електро-позитивне (базисне) или електро-негативне (киселе) особине, и при њиховом узаемном дејству једних на друге образују се сулфо-соли.

Металне соли су на обичној температури највише чврста тела; великим делом кристалишу, а

често су аморфне. Оне су обојене или безбојне и све имају особени укус. На вишој температури остају неке непроменљиве и издржљиве су у ватри; неке се распадају, неке се топе, а неке испаравају; у води су већином растворне, а неке тако јако, да на ваздуху привлаче влагу и расплину се или се распадају и јаче се оксидишу. И водени раствори неких соли су врло непостојани на ваздуху и примају кисеоник; ново-образовани оксиди вишег степена одвајају се из раствора у чврстом стању. Соли кристалишу делом без воде, а делом хемиски везани са водом, које се при загревању могу ослободити.

Ако се раствору неке соли дода друга која база, која има веће сродство према киселини, онда ће се првобитна база у соли одвојити. Ако се два раствора различитих соли помешају, онда ће се оне сјединити или у мешовите соли, или ће услед реципрочног афинитета наступити размена, при чему се често ново-образована со издаваја.



Галванском струјом разлажу се све соли кад су у течном стању, при чему се метали на негативном полу одвајају.

За металурга су значајне ове соли:

1.) **Карбонати.** Они су у киселини лако растворни, и отпуштају при загревању вишемање угљен-диоксид, а у води се не растварају:

2.) **Сулфати.** Они су већином у води лако растворни, неки тешко, а неки никако. При јаком загревању пак, они се већином распадају истерујући сумпорну киселину, а при томе оксиди заостају. При жарењу са угљем редукују се у металне сулфиде; при топљењу са силицијум-диоксидом, сумпорна киселина се удаљава, а образују се силицијумове соли.

3.) **Хипосулфити.** Они су већином у води растворни и имају јако растворно дејство на металне хлориде. Алкални сулфиди одвајају из ових растворова металне сулфиде. На топлоти се распадају у сулфате и металне сулфиде.

4.) **Арсенати.** Они већином нису растворни у води; на усијању се врло тешко или никако не распадају; жарени са угљем или топљени — редукују се у металне арсениде.

5.) **Антимонати** понашају се као и предњи.

6.) **Силикати.** У води су нерастворни и топе се на високој температури. Метал се из њих може редуковати само кад су у контакту са чврстим угљем, а не са угљеничним гасовима.

7.) **Сулфосоли.** Оне се под утицајем киселина (изузимајући халоидне) распадају, одвајајући електрон-негативни метални сулфид.

Методе добијања метала

Уопште узев, метали се могу следећим методама добијати:

1.) **Топљењем.** (Aussaigern, Ausschmelzen). То је одвајање житко топљивих (*leichtflüssig*) од густо топљивих (*strenghflüssig*) метала, металних једињења или неметалних тела и густо топљивих рудних примеса — на нижој температури (дебијање визмута, антимон-сулфида, одвајање сребровитог олова од бакра).

2.) **Дестилијацијом и сублимацијом.** То је загревање руда до испарања и кондензације металних гасова у течном (живи, цинк) или чврстом стању (арсен).

3.) **Редукцијом металних оксида на вишеј температури.** Метали се не дају подједнако редуковати. На име:

а.) Код племенитих метала, који мало сродство према кисеонику показују, редукција се врши

загревањем без угља, при чemu се оксид распада у метал и кисеоник.

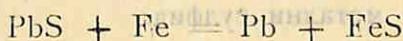
в.) Загревањем металних оксида са угљем или другим телом, које веће сродство показује према кисеонику и исти од метала одузима:



Или дејством сумпора при добијању бакра и олова у пламеним пећима:



4.) Разлагањем металних сулфида помоћу гвожђа на вишој температури:



5.) Екстракцијом помоћу олова на усијано течном путу. То је т. зв. оловно везивање племенитих метала (Verbleiung):



6.) Екстракцијом помоћу цинка на усијано течном путу. То је т. зв. паркезирање — при добијању сребра и злата.

7.) Екстракцијом помоћу живе у хладном стању. То је амалгамија племенитих метала.

8) Екстракцијом на мокром путу: растворавањем, таложењем и т. д.

9.) Електролизом.

10.) Дејством тела, која се врло лако дају оксидисати, на металне соли.

11.) Кристалисањем — добијање сребра по Пашензоновој методи.

Пирометалуршкни процеси ПРЖЕЊЕ

(Das Rösten)

Под изразом *пржење*, подразумева се загревање неког тела помоћу чврстог или гасовитог горива до температуре, на којој тело остаје чврсто и не топи се, при чему се, према циљу, који се има пржењем постићи, излаже утицају других тела (кисеонику, угљенику, хлору), која имају веће сродство са појединим састојцима његовим, те се тако пржењем производе нова једињења, којих није било.

Пржење је један од најглавнијих топионичких процеса; оно скоро никаде при добијању метала не изостаје, јер се њиме приуготовљава материјал, који има да се топи, да би се топљење могло лако и корисно извршити.

Циљ је пржења, као што поменујмо, различан.

1.) Кад се хоће загревањем да разлабави веза једињења неког тела, или да се из њега удале испарљиви састојци у непромењеном стању, такво загревање при коме се никаква или никаква даља хемиска промена не дешава, назива се *печење* (Brennen) (кварц, кречњак и т. д.). Ови испарљиви састојци, који се непромењени из тела удаљавају, најчешће су угљен — диоксид и вода; понекад и сумпорна киселина.

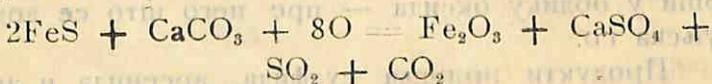
При печењу је само топлота активан агенс. Присуство ваздуха је при томе без утицаја.

2.) Ако се поред поменутога хоће да изврши виша оксидација низких оксида или оксидација неког од састојака, који су у неком једињењу као проста тела сједињени, онда се та операција назива *пржење*. Кад се на пр. пржи карбонат гвожђа (FeCO_3), ту се удаљава угљен — диоксид, а образује се оксид гвожђа; код једињења метала са сумпором, арсеном и антимоном, ту се удаљавају ови последњи, а метални оксиди се образују. Као што се види, оваквим пржењем тежи се, да се из не-

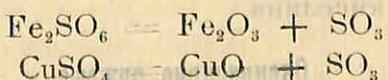
без топљења опет добити првобитна метамна једињења. Овакво пржење назива се *редукционо*. Оно се врши редовно за оксидационим, као што се и ово наставља за редукционим пржењем, да би се регенерисана првобитна метална једињења преобратали опет у слободне оксиде. У неким случајевима могла би се сумпорна киселина из образованих сулфата истерати простим појачањем температуре, али у највише случајева за то би била потребна врло висока температура, за коју би се, морало знатно више горива утрошити. Да би се дакле, овај трошак уштедео, руда се прије *редукујући* на нижој температури.

Као што се види, редукционо пржење предузима се увек, кад је потребно по могућству све образоване соли удалити, — ради потпore оксидационог пржења. Такво пржење, где редукционо и оксидационо пржење једно за другим наизменце долазе, назива се *потпуно пржење* (Todtrösten).

Уопште, уколико је могућно довести у сагласност практичан рад са теориским поставкама, потпуно пржење даје се извести, ако у прженом руди нема таквих тела, као на пр. соли, које се при пржењу не распадају (гинс, барит) и остају непромењене за време пржења. Исто тако шкодљиво је и присуство металних сулфида са кречним једињењима, јер се тада не може избегнути образовање гинса:



докле сулфати са металним базама на довољно високој температури лако се распадају у оба своја састојака:



4.) Напротив, некада се указује потреба, да се при пржењу поред мало оксида сразмерно обра-

зује много соли и то само *сулфати*. Оваквим пржењем приуготовљава се руда за хидро-металуршки процес. Такво пржење назива се *сулфатно* (*sulfatisirendes*). Уопште, оно изискује нижу температуру, евентуално и ограничен приступ ваздуха или шта — више и одсуство ваздуха.

5.) У неким случајевима довољно је само пржење за добијање метала (живе) или таквог продукта, за који је потребна само још рафинација (арсенов оксид). Но, чешће се примењује она метода, где се испржи само један део руде, па се она употребљава, да се њеним дејством на још сирову, испржену руду, метал издвоји. Такво пржење назива се *реакционо*; оно се примењује при добијању олова и бакра у пламеним пећима.

6.) Кад се хоће, да се пржењем метални хлориди добију, то се постиже додавањем куњске соли, и такво пржење назива се *хлорно*. У самој ствари, тела, која треба пржењем удалити, јесу врло испарљива као хлорна једињења и на тај начин могу се врло лако удалити; али на тај начин увећава се додатак куњске соли, а са тим и трошак пржења; повећањем испарљивости металних хлорида, диспонују се за испаравање и мање испарљиви метали, које треба из руде добити, а тако се повећава и кало; а да би се то обое избегло, пушта се, да хлорном пржењу оксидационо претходи, којим се удаљавање испарљивих састојака врши у облику оксида — пре него што се дода куњска со.

Продукти пржења сулфида, арсенида и антимонида металних, јесу поред металних оксида — сумпор-диоксид и сумпорна киселина, арсенов оксид и арсенова киселина, антимон — оксид и антимонска киселина.

Оксидационо пржење

Посматрајмо металне суфиде. Код њих се при пржењу развија сумпор-диоксид и сумпорна кисе-

лина, који су при овом процесу у разним приликама од различног утицаја.

Гасовити сумпор-диоксид са разним телима у додиру на вишеј температури, дејствује на следећи начин:

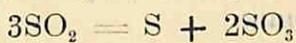
1.) У додиру са жареном рудом прима кисеоник из присутног атмосферског ваздуха и тако се оксидаши у сумпорну киселину:



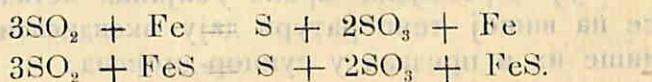
2.) Металне оксиде редукује оксидаши се у сумпорну киселину, али са ограниченим присуством атмосферског ваздуха:



3.) Првођен цоред неког непроменљивог тела, распада се у сумпор и сумпорну киселину:

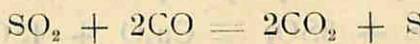


4.) То исто бива кад се нађе са индиферентним телима:

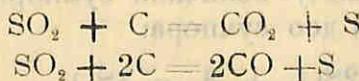


5.) Са угљеном киселином не показује никакву реакцију.

6.) Са угљен-моноксидом образује угљену киселину и одваја сумпор:



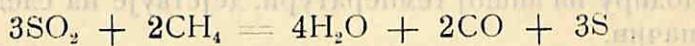
7.) Са угљеником, како кад овога има, мање или више, одваја сумпор и образује угљену киселину или угљен-моноксид:



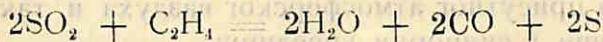
8.) Са водоничним гасом одваја сумпор и образује водену пару:



9.) Са рудничким гасом (метан, барски гас) образује водену пару и угљен-монооксид одвајајући сумпор:



10.) Са етиленом исто производи:



Сумпорна киселина, која се такође при пржењу руда образује, у исто време проузрокује различне промене:

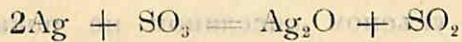
1.) Ниже оксиде преобраћа у више, а сама се редукује:



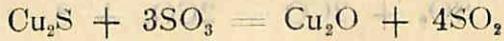
2.) Провођена кроз загрејан узан простор, у додиру са његовим зидовима, распада се у сумпор диоксид и кисеоник:



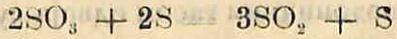
3.) Провођена преко усијаних метала, који се на вишеј температури дају оксидисати, оксидише их и прелази у сумпор-диоксид:



4.) Провођена у довољној количини преко усијаних низих металних сулфида, преобраћа их у оксиде и прелази у сумпор-диоксид:



5.) Са сумпорним гасом образује срмпор-диоксид, а при мањој количини сумпорне киселине, заостаје један део сумпора:

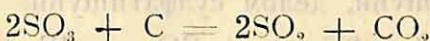


6.) Са угљеном киселином не показује никакву реакцију.

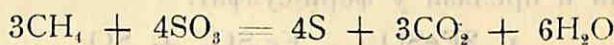
7.) Са угљен-моноксидом даје сумпор-диоксид и угљену киселину:



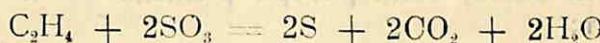
8.) Са угљеником образује сумпор-диоксид и угљену киселину:



9.) Са рудничким гасом (метан, барски гас) образује водену пару и угљену киселину, одвајајући сумпор:



10.) Са етиленом исто производи:



Из досадањега даје се извести:

а) да гасовити сумпор-диоксид, не само у присуству атмосферског ваздуха, већ и у одсуству овога кад је у додиру са слабо-усијаним металним оксидима, који се лако дају редуковати, прелази у вишег оксида, на рачун кисеоника металних оксида, и тако се ови редукују;

б.) да гасовита сумпорна киселина дејствује оксидишући на усијање ниже оксиде, метале и металне сулфиде;

в.) да сумпорна киселина и сулфатишући дејствује на металне оксиде, ако се ови дају у сулфате преобратити и ако температура није сувише висока.

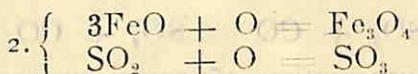
На следећој шеми представљене су промене, кроз које метални сулфиди при пржењу пролазе:

" сирова руда: FeS

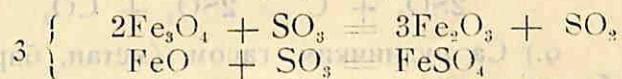
Загревањем до извесне температуре, на којој се афинитет твожђа и сумпора према кисеонику из атмосферског ваздуха јавља, бива:



При продуженом процесу оксидацija се продужава:



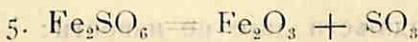
Образована сумпорна киселина дејствује делом оксидишући, делом сулфатишући:



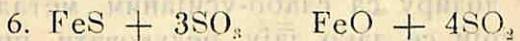
Феро-сулфат је на вишој температури неистојан и прелази у фери-сулфат:



На вишој температури распада се и фери-сулфат:



Под дејством сумпорне киселине у сувинику на сирову руду, исто тако настаје оксидација:



Као што се види, оксидација се не врши само кисеоником из атмосферског ваздуха, већ и сумпорном киселином. Отуда изилази, да једињења, која више сумпора имају, као на пр. FeS_2 , и ако један део сумпора одилази, брже се прже, но нижи сулфиди.

Од хемиских и физичких особина руде зависи величина комађа, које се причењу излаже. Свакојако, оно мора провести довољно времена у присуству ваздуха на одговарајућој температури, да би се оксидација изазвала кроз целу масу. Виши сулфиди, који се лакше оксидишу, могу се и у већем комађу, до велчине песнице, излагати пржењу.

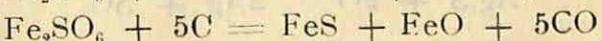
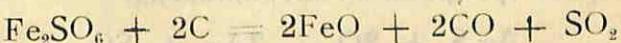
Пржење арсенита и антимонита металних.
Као што се причењем металних сулфида образују сумпорна киселина и сулфати, исто тако код арсенита и антимонита металних образују се приликом пржења: арсенова киселина и арсенати, антимонска киселина и антимонати.

Метални арсен оксидише се на вишијој температури у присуству ваздуха у арсенов оксид, а на нижој температури при ограниченој присуству ваздуха у оксид и арсен субоксид.

Редукционо пржење

Оксидационим пржењем тежи се, да се слободни оксиди добију; али, при том раду, као што смо видели, једновремено постају и сулфати, арсенати и антимонати, које треба по могућству удаљити, јер они отежавају добијање метала, односно — из тих соли не добијају се топљењем метали, већ првобитна метална једињења.

Јача топлота није довољна, да ове соли удали, јер се ни тада неке од њих никако не распадају, а неке само на врло високој температури, за коју је потребна велика количина горива. Ово најлакше бива код фери-сулфата, те же код сулфата бакра, још теже код сулфата цинка. Сулфат олова пак и арсенати не распадају се никако. Преобрађање ових соли у оксиде испада за руком, кад се руда помеша са угљеничним телима и пржењу се изложи без присуства ваздуха. Тада ће угљеник сагоревати на рачун кисеоника, који се у солима налази, а код лако-редукујућих металних оксида и на рачун њиховог кисеоника, при чему ће се сумпор-диоксид одвајати, а заостајаће слободни оксиди или сулфиди — као првобитно метално једињење.



Оваквим пржењем образовани метални сулфиди преобрађају се поново оксидационим пржењем у оксиде.

Арсенати се не дају лако на овај начин редуковати. Арсенат гвожђа прилично лако, арсе-

нат бакра тешко, а арсенат кобалта и никла — никако, јер је афинитет кобалта и никла према арсену врло велики.



Угљенични и угљо-водонични гасови помажу редукцију исто онако као и угљ, као што исто дејство показују и друга чврста горива, која сем угљеника садрже водоник и кисеоник. Ова по-следња на вишој температури развијају горљиве гасове, који се састоје из угљеника, угљо-водоника и водоника, а сагоревају на рачун кисеоника базисних соли, а делом и кисеоника, и ако у незнатној количини, присутног атмосферског ваздуха.

Сулфатно пржење

Ово пржење налази врло често примене и то највише као предходна радња за хлорацију.

За успешно пржење ове врсте потребна је нижа температура, ограничено присуство ваздуха, као и то, да се сложи руда у дебелом слоју. На вишој температури одваја се гасовита сумпорна киселина, јер се она у главноме образује на површини сложене руде, где се обично редовно налази присуство ваздуха.

Хемиски процес при пржењу сулфида сребра следећи је: на умереном првено усијању прелази у метално сребро и сумпор-диоксид.



Сумпор-диоксид није довољан да сребро оксиши и претвори у сулфат. За то је потребна гасовита сумпорна киселина:

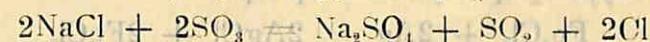


Хлорно пржење

Овом пржењу подвргавају се само тела, која садрже сребро. Ту се сребро са хлором везује, одакле се после добија амалгамацијом или растворавањем помоћу растворца куњске соли.

Кад се хоће неко једињење сребра хлоришући да пржи, онда се хлор не доводи у гасовитом стању, већ у неком једињењу, из којега се даје лако одвојити. За то се употребљава куњска со — с једне стране, што није скупа, а с друге, — што се она под утицајем слободне сумпорне киселине као и металних сулфата лако распада, ради чега се дођају калцинисани сулфати гвожђа, или се при пажљивом пржењу још у почетку процеса образују сулфати.

Продукти распадања су различни, према томе: да ли на куњску со дејствује гасовита сумпорна киселина, или је у додиру са сулфатима:



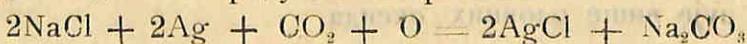
При постапању гасовитог хлора образују се и испарљиви хлориди, који као и куњска со друге метале и металне сулфиде хлоришу. Под таквим дејством образује се и хлорид сребра. Ако је при том пржењу приступан атмосферски ваздух влајкан, образује се и гасовита хлороводонична киселина, као и кад је поред куњске соли-силицијум диоксид и вода:



2 $\text{NaCl} + \text{H}_2\text{O} + \text{SiO}_2 \rightarrow \text{Na}_2\text{SiO}_3 + 2\text{HCl}$
која такође хлоришући дејствује на металне оксиде:



Исти хлорид образује се, кад је ситно раздвојено сребро у додиру са куњском соли поред угљен-диоксида као продукта сагоревања:



А кад су куњској соли у присуству метални сулфиди, онда је образовање хлорида посредно, јер се најпре образују сулфати и слободан хлор:

$$2\text{NaCl} + 2\text{SO}_3 \rightarrow \text{Na}_2\text{SO}_4 + \text{SO}_2 + 2\text{Cl}$$

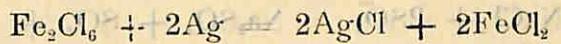
$$2\text{Cl} + 2\text{Ag} \rightarrow 2\text{AgCl}.$$

Метални арсениди распадају се само посредно и делимично под утицајем куњске соли. То је исто и са оксидима других метала, а само се сребро потпуно хлорише због великог сродства са хлором.

Хлороводонична киселина изазива јаче од куњске соли распадање сребрних соли и хлорише сребро образујући испарљива хлорна једињења са слободним хлором, који се са једновремено образованим водоником вишемање једини у хлороводоничну киселину:



Хлорид гвожђа (Fe_2Cl_6) и бакра (CuCl_2) такође дејствује хлоришучи на сребро:



Реакционо пржење

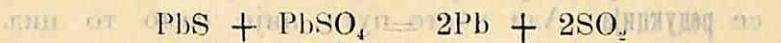
Са овим пржењем стоји у вези једновремено добијање или — редукција метала, при чему сумпор служи као редукционо средство.

Реакционо пржење почива на образовању оловних сулфата и распадању заосталих оловних сулфида.

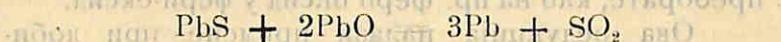
Оловни сулфат, који се овом пржењу подвргава, не сме ни мало или врло мало силицијумове киселине да садржи, јер она образује лако и житко топљиву троскуву, која покрива делиће рудне при пржењу и тако њихово распадање спречава. Као додатак новољно дејствују: кречна тела, сидерит, пирит и др. који спречавају топљење при пржењу, а пирит још и потпомаже пржење и тако се образује више оловних оксида.

У главноме, разликују се три методе реакцијоног пржења:

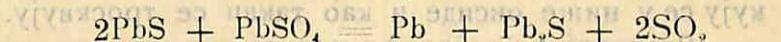
1.) *Корушика* метода, по којој се на ниској температури образује толико оловног сулфата, да на сваки 1 молекил олова сулфида има 1 молекил олова сулфата, који се при нешто вишејој температури распадају одвајајући олово:



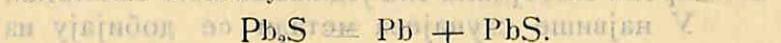
На исти начин дејствује оксид олова на сулфид олова:



2.) *Енглеска* метода, по којој се образује само мало оловног сулфата, дакле, за кратко време пржења; за тим се температура нешто повиси и олово се делимично одвоји:



За тим се температура смањи, при чему се Pb_2S распада у олово и оловни сулфид, јер на ниској температури се не одржава, и тако се поново олово одваја:



3.) *Француска* метода, при којој се образује већа количина сулфата у односу према заосталом оловном сулфиду тако, да се при узајамном дејству једног на друго на нешто вишејој температури, образује оловни оксид:



који се после додавањем угља редукује.

Топљење

Кад се неко чврсто тело толико загреје, да пређе у копљичаво -- течно стање, онда се каже, да се је истопило, а сама операција, којом је ова промена агрегатног стања извршена, назива се **топљење**. Топионичким процесом називају се све

оне операције, које се врше при добијању метала на ватreno — течном путу, па било да се њима метал непосредно добија, било да се оне врше као предходне радње добијања метала.

Редукционо топљење

Потпуно преобраћање оксида у метал назива се **редукција**. Али често пута није само то циљ топљења, већ је довољно, кад се делимично редуковање изврши т.ј. кад се виши оксиди у ниже преобрата, као на пр. феро-оксид у фери-оксид.

Ова редукција налази примене при добијању метала из металних оксида, који се лако дају редуковати (топионички процес олова и бакра), при чему они предаže у метале, а они, који се теже редукују, само се дезоксидишу, дакле, редукују се у ниже оксиде и као такви се троскају.

Редукција је најчешће примењени топионички процес; њоме се постиже добијање метала из њивих оксида или којих других једињења помоћу чврстих или гасовитих тела, која имају веће сродство према састојцима тих једињења него сам метал.

У највише случајева метали се добијају из оксида, а угљеник или какво његово гасовито једињење, најчешће служи као редукционо средство. У таквом случају поред редукције образује се делом угљен-моноксид, а делом угљен-диоксид.

Ово су редукциона средства:

1.) Чврст угљеник. Угљеник дејствује редукујући на свима температурама, почевши од првена усисања до најотворенијег белог усисања, на чврста или течна кисеонична једињења метала, само кад показује према кисеонику веће сродство него с кисеоником сједињени метал. Продукт ове редукције је увек угљен-моноксид:



Угљен-диоксид се при том не може образовати, јер се образовани угљен-моноксид одмах удаљава.

На неком месту у пећи може и овај гас дејствовать редукујући, ако у сувишку дејствује на оксиде Сродство угљеника према кисеонику расте са температуром почевши од почетне температуре.

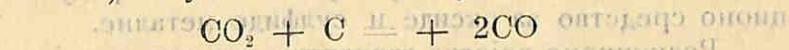
Неки метали редукују се од оксида или других једињења само чврстим угљеником као на пр. манган, гвожђе и други метали.

2.) Угљен-монооксид. Он постаје у високим пећима.
а.) директним сагоревањем угљеника, делом на рачун кисеоника атмосферског ваздуха, који се дувалјком у пећ утерује, а делом на рачун кисеоника металних оксида;

б.) дисоцијацијом угљен-диоксида:

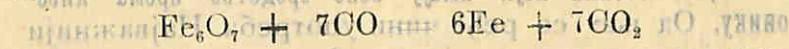
$$\text{CO}_2 = \text{CO} + \text{O}$$

в.) из угљен-диоксида и угљеника:



Уколико гасови у пећи више садрже угљен-монооксида, утолико бржа бива редукција, као што се она и са вишом температуром убрзава.

Продукт сагоревања угљен-монооксида је угљен-диоксид:

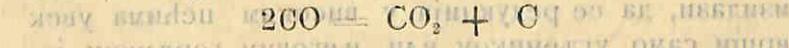


Но овај се већ на 1200°C дисосира:



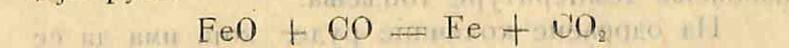
Угљен-диоксид постаје у високим пећима:

а.) сагоревањем угљеника;
б.) издвајањем угљеника из угљен-монооксида на вишијој температури.



в.) из материјала у пећи (из карбоната);

г.) оксидацијом угљен-монооксида при редукцији руда:



д.) ње се нешто налази и у атмосферском ваздуху, који се дувалјком у пећ утерује.

3.) **Водонични гас.** Он сагорева са кисеоником врло лако у воду, али се ова нећ на 900° С. почиње да распада опет у водоник и кисеоник, а присуство тела, која се дају оксидисати, убрзава ово распадање. Уколико је дакле, температура виша, утолико је мање дејство водоника за директну редукцију.

4.) **Угљо-водонични гас.** Он је лако запаљив, али за сагоревање изискује високу температуру. Потошто се састоји из два гаса, који изврсно редукујући дејствују, и он је познат као одлично редукционо средство.

5.) **Цијан — гас.** и **цијан — калијум.** Азот и угљеник једине се у присуству јаких база на сразмерно ниској температури, а директно — само на јачој топлоти. Цијан је врло снажно редукционо средство за оксиде и сулфиде металне.

Редукционо дејство гасовитих угљеничних једињења понавља се за време њиховог пењања у нећи, докле је температура повољна.

6.) **Сумпор.** О редукционом дејству његовом већ је напред поменуто.

7.) **Метали који имају веће средство** према **кисеонику.** Од њих се ређе чини употреба. Најважнији метал у том погледу је гвожђе, које при топоничком процесу сирова гвожђа доноси редукцији силицијума из силицијум-диоксида.

При рафинационом топљењу дејствују даље још на металне оксиде, редукујући манганске лептуре као и фосфид бакра.

Из свега досадањег о редукционом топљењу изилази, да се редукција у високим нећима увек врши само угљеником или његовим горљивим једињењима, при чему се извесна количина угљеника троши, сем one количине, која је потребна за произвођење температуре топљења.

Из одређене количине руде, која има да се топи, добија се ограничена количина метала према његовој садржини у руди. И количина угља по-

требног за топљење, одређује се према његовом топлотном ефекту. Пошто се гориво у топиоништву употребљава у великим количинама, а нарочито при топљењу гвоздених руда и пошто се оно уопште при овом раду сматра као најскупљи материјал, свуда се практикује, да се оно само према тачно израчунатој потреби употреби.

Преципитационо топљење

Кад се метал из неког растоцљеног металног једињења добија додавањем неког другог метала, онда се тако топљење назива преципитационо.

Код металних сулфида употребљава се гвожђе, његови оксици и једињења богата овим оксидима као преципитационо средство при овом топљењу, које налази највише примене при добијању олова и антимона:



Оксидационо топљење

Циљ овога топљења састоји се у томе, да се путем оксидације издвоје метали, који имају веће сродство према кисеонику од метала, који се мање дају оксидисати. Образовани оксици одвајају се према својој топливости на површини, пошто су специфички лакши од метала. Ово топљење налази у главноме примене при добијању сребра, при коме се оно одваја од олова, као и уопште при рафинационом топљењу метала. Неки метали, као арсен и антимон, прелазе у гасовитоо стање приликом оксидационог топљења и испарајају.

Као оксидациона средства служе:

1.) *Атмосферски ваздух*, који се делом уводи слободним притицајем, а делом помоћу дувалке. Ту је оксидациони агенс — *кисеоник*.

2.) *Метални оксици*. Ту долазе оксици гвожђа и олова при добијању гвожђа и т. д.

3.) *Неке соли*, као шалитра, сода и т. д. Прве две налазе примене, ако се оксидационо топљење врши у судовима (лончићима). Строго узев, при оксидационом топљењу потребан је слободан приступ атмосферског ваздуха, сем тога, гориво не сме бити у додиру са металом, јер би спречавало оксидацију. — ма да се у неким случајевима овај додир баш захтева.

Солвирно топљење

Тако се назива оно топљење, којим се хоће сви или само поједини рудни састојци да одвоје помоћу неког растворног средства, којега већ има поред руде или, које се нарочито за овај посао додаје.

Ово топљење може се сматрати као пратилац сваке друге врсте топљења, јер се при сваком топљењу само неки известан део материјала, који се топи, добија, а све остало растворава се, трошкује се и тако се удаљава.

Према овоме, сва поменута топљења су у исто време и солвирна, односно — комбинована, при којима се тела, која не желимо да добијемо, већ да их удалимо, преобрађају у лако — растворљива једињења (највише у трошкве) и тако се одвајају, или се у исто време образује и такав продукт, у коме се извесни метали прикупе (лех са сребром, златом и бакром).

Као растворно средство служи силицијум-дисид, силицијумова једињења, метални оксици, ниприт, лех и т. д. Сваки такав материјал, који се као растворно средство додаје топљењу, назива се додатак (*Zuschlag*).

Солвирно топљење служи обично за растварање земљастих састојака у руди, или за одвајање металних оксида, који се лако редукују, од тихих, који се тешко редукују (Добијање олова и бакра и т. д.) и ови последњи издвајају се у тро-

скви, а први се одвајају у металном стању или су у леху прикупљени.

Сепарационо топљење

(Saigern)

Овим топљењем одвајају се житко-точњиви метали, легуре или метална једињења од камене масе или густо-топљивих метала. Као што се види, ово топљење почива на различној топљивости метала или њихових примеса, па стога се загревање сме само до извесне границе вршити, до које густо-топљива тела још остају у чврстом стању, а житко-топљива сама отичу (Одвајање сребровитог олова од бакра, добијање визмута и антимон-крудума).

Мора се поменути, да се скоро код сваког топљења врши одвајање или сепарисање растопљене масе, које се не узима као сепарационо. Метал, шпајзе, лех и трошка имају различну специфичну тежину и према њој се у растошњеном стању по реду одвајају. При сваком топљењу налазе се сва та четири продукта, само три или најмање два, а никада само један од њих. Трошак се увек јавља.

Ови продукти шчвршињавају на различној температури, стога се они нарочитим направама сваки за себе из пећи одвајају.

Топљење за мешање метала

Оно се врши при производњи металних легура, које су делом готови производи (легуре), а делом служе за одвајање густо-топљивих од житко-точњивих метала сепарационим топљењем (Saigern). Последњи случај бива при добијању сребра из сребровитог бакра, при чему се додаје олово, да веже сребро, пошто оно према њему има веће сродство.

Претапање

Претапање бива само код метала и служи за пречишћавање сирових метала добијених топљењем.

Дестилација и сублимација

Дестилација има задатак, да чрста тела, која су на више температуре испарљива, издвоји из њихових једињења од тела неиспарљивих уз додатак подесних примеса на одговарајућој температури, па да их у течном стању одвоји. Продукти дестилације су метали (живи, цинк).

Сублимација има сличан задатак, да преобрати неко чврсто тело, које је на више температуре испарљиво, у гасовито стање, па да га после хлађењем кондензује у првобитно или неко друго чврсто тело. Продукти сублимације су метали или метални оксиди или сулфиди (арсен, арсенов оксид, реалгар и аурипигмент, оксид цинка.)

Кристализација

Кристализацијом се одвајају метали један од другога (сребро од олова). Пошто се најпре истопи сребровито олово, охлади се до извесне мере, па се оловни кристали издвоје. Поновљеном оваквом кристализацијом може се скоро чисто олово добити.

ЗНАЧАЈ И МЕТОДЕ МЕТАЛУРШКИХ ИСПИТИВАЊА

Аналитична хемија обухвата квалитативна и квантитативна хемиска испитивања свију састојака, из којих се тела сastoје. Она има задаћу, да без обзира на време, труд и рад, постигне што је могућно тачније резултате.

Металуршка испитивања чине јадан део аналитичне хемије. Она обухватају само технички корисне метале, који се по својој појави дају у велико добијати. Код њих се бирају најпрактичније методе, да би се што пре, са што мање времена, труда и рада, најкраћим путем дошло, па ма и не баш до најтачнијих резултата. То бива код руда, као и рудничких производа, у којима се метали налазе у чистом стању или с другим којим елементима сједињени, код топионичких производа, као: легура, леха, металног камена, шијајзе, оксида или топионичких отпадака, као: трокске, пећних кора, струготине, прашине и т. д. и код производа осталих грана индустриских, чији састојци имају техничке вредности и дају се у великој количини добијати.

Испитивањем метала у оваквим телима тежи се, да се утврди вредност неке руде или вештачког продукта, да се испита чистота добивених метала или њихових једињења, да се дозна понашање при топљењу неког тела, из којега се хоће метал топљењем да добије, да се уопште контролише топионичка радња, којом се метал у великим количинама добија и т. д. Због тога, за ова испитивања и не тражи се апсолутна тачност, јер се њима у минијатури изводи онај исти процес, који се дешава при добијању метала у великим количинама топионичким путем. Она су у највише случајева нетачнија од аналитичних испитивања. Негде је обратно, а у неким случајевима, дају резултате као и аналитична испитивања (испитивања кобалта, никла, одређивање количине сребра топљењем помоћу олова и т. д.).

Потпуну хемиску анализу мора и металург употребити, кад је реч о топљењу руда са непознатим саставом, или кад се имају да испитају готови продукти, као: злато, сребро, олово, бакар и т. д. у погледу њихове смеше са другим металима.

Металуршка или т. зв. доцимастична¹⁾ испитивања врше се на сувом, мокром или из оба ова на **комбинованом** путу.

Испитивањем на сувом путу, што се већ на мокром путу не даје постићи, контролише се топионички процес, подешава се избор додатака при топљењу руде и уопште, ради веће тачности резултата, при овом послу захтева се поред хемиског и минералашког разумевања и извежбаност у манипулацији са апаратима и реагенсима. Код метала, који при овом прелазе у гасовито стање, или се лако троскују, или су најзад у неком **компликованом** једињењу, мора се употребити испитивање на мокром путу, и то **аналитично по тежини, волуметричко или колориметричко**.

Међу првим — **аналитичним испитивањима** значајна су т. зв. **електролитична испитивања**, при којима се у испитне растворе не уносе никаква друга тела; у много случајева изоставља се филтрисање, испирање, сушење и жарење остатака; електрична струја може дејствовати и ноћу без надзора, а метали се дају тако одредити — како из богатих, тако и из мршавих руда, а њихова боја служи за мерило њихове чистоте. Дејство струје мења се према својој јачини или температури и концентрацији раствора. У киселим растворима струја дејствује редукујући, а у алкалним оксидишући. Електропозитивни састојци соли одвајају се уопште на негативном полу.

Волуметричка испитивања имају задаћу квантитативних испитивања тела, помоћу раствора, који одређену количину реагенса у извесној запремини садржи, а његова употребљена количина мери се градусаном цеви (бирета, пипета). Због одређене количине реагенса (титар), овај раствор се назива **нормалан раствор**.

1) доцимазија (реч грчка) = испитати.

Овим испитивањима у велико се замењују она на сувом путу, јер за њих мање времена треба и знатно мање стају, а дају тачније ресултате. Она, шта више, не изостају ни иза аналитичних испитивања по својој тачности. Кад — кад су и тачнија од њих, јер она искључују сваку грешку опажања што већ није могућно код аналитичних испитивања и допуштају тако незнанте количине супстанце, које су на вагама скоро немерљиве. За њих се тражи само извежбаност, јер се чисто емпиричким путем изводе.

Ако се тело има најпре одвајати од других тела, с којима се налази у једињењима, онда главна одлика ове методе, брзо извођење, нема вредности, већ се предузима аналитична метода. Могла би се волуметриска метода и код таквих тела директно употребити, ако та једињења не би утицала на реагенс.

Тачност титрирања зависи битно од тачности калибраирања судова, с којима се мери.

Колориметриска испитивања примењују се онде, где се минималне металне количине не дају тачно или никако одредити сувим путем. Она почивају на томе, што известан раствор, обојен телом, које се у њему налази, а које у исто време има да се испита, при истој запремини, јавља се утолико интензивнији, уколико у њему тога тела има више.

Претпоставимо једнаке запремине металних растворова са различитом, али одређеном металном количином. Они већ по томе показују и разну интензивност боје. Нека су сваки за се разливени у једнаке судове и као такви нека послуже за мустре разне проценталне металне садржине. Сад ћемо узети раствор тела, које хоћемо да испитамо, и сравнићемо интензивност његове боје са мустрама. Ако се ова не слаже ни с једном мустром, сипаћемо воде у раствор дотле, докле се она ма с којом мустром не изједначи. Кад се то постигне, онда остаје, да се из односа запремине дотичне

мустре и запремине испитног раствора, као и из проценталне садржине металне у мустри израчуна проценат метала у телу, које смо у раствор преобраћали, да бисмо га на показани начин испитали (Хајнеово испитивање бакра).

Комбинована испитивања врше се онда, кад се сувим путем не добија довољна тачност код сложенијих тела (на пр. код галенита удруженог са другим металним сулфидима и т. д.). Тада се употребљава испитивање мокрим путем, којим се страна тела удаљавају, а остатак се испитује сувим путем; или, најпре се сувим путем земљане примесе удаљавају, а добивени регулус подвргне се испитивању на мокром путу (на пр. бакровите никалне и кобалтне руде, златоносне сребрне руде).

Кад се хоће да дозна, да ли у телу, које хоћемо да испитамо, нема извесних састојака, који су од извесног утицаја на резултат испитивања, те да према томе можемо учинити избор метода за испитивање, употребљава се претходно испитивање тела на дувачи, за које се захтева нарочита извежбаност и окретност.

Операције при металуршком испитивању

Операције при металуршком испитивању делом су **механичке**, а делом **хемиске**. Како при једним, тако и при другим операцијама изискује се тачност, ред и чистота рада, да би се свака дангуба отклонила, а што је могућно тачнији резултати постигли. Ради веће контроле, металуршка испитивања врше се упоредо: једна од стране рудничке, а друга од стране топионичке. Међу овим упоредним испитивањима мора увек бити нека разлика, која је допуштена само до извесних граница. Величина ове разлике зависи од избора методе испитивања, од природе самога метала, који се испитује, као и од чистоте тела, у коме се тај

метал налази. Кад се деси, да ова разлика пређе допуштене границе, испитивање се мора поверити и трећој, незаинтересованој страни, које се као меродавно узима.

Механичке операције

А.) Узимање проба

Да би резултат металуршког испитивања што ближе одговарао саставу велике количине материјала, који се испитује, потребно је, да се од њега одабере за испитивање један такав део, који ће, што је могућно више, одговарати његовом саставу. Уколико је материјал, који се хоће да испита, разнороднији, утолико је теже од њега такав један део одвојити. Из овога је већ јасно, да је узимање пробе за испитивање прва важна радња за металуршки рад и за њу постоји више метода, које ћемо овде поређати.

Узимање проба разликује се према саставу материјала, који треба испитати, и то у главном да ли се он састоји из метала, металних легура, руда или топионичких продуката у различитом агрегатном стању и различите вредности.

I. Узимање проба из материјала, који није ни метал ни метална легура

Ту се оно разликује према томе: да ли је материјал у комаду, праху или је у течном стању.

1.) Узимање пробе у комаду

1) Гомиле материјала са једнообразнијим саставом (на пр. неке гвоздене руде). Ту се узимају пробе на следећи начин:

а) са гомиле, кад се она на неколико места разгрне, узме се комаде без бирања, уситни се, па се добивен ситнији материјал смести у квадратну или коничну томилу. Од ове гомиле узме се

једна половине или две наспрамне четвртине или само једна четвртина; то се поново још више уситни, опет се у онакве гомаље смести, па се и са тим даље на исти начин ради, докле се најзад не дође до оне количине, колико је потребно за испитивање, а то је $1\frac{1}{2}$ — 2 кил.

б.) при мерењу руде узима се по један комад од сваке измерене количине. Овако добивено комаље уситни се и са тим се поступа као напред под а;

в.) пробе трескве и леха узимају се при сваком њиховом точењу из пећи, па се даље поступа као што је напред поменуто;

г.) стругањем. Од горива, која се не дају у прах уситнити, узима се проба турпијом или се узме ситна струготина.

2.) Гомиле, које су разнороднијег сastава (златне и сребрне руде, много бакарних руда, камени угаљ са шкриљцем и пиритом и т. д.). Ту се узимају пробе на следећи начин:

а.) унакрсне пробе. Ако је материјал довољно уситњен на приближно подједнако комаље, он се смести на једну пирамидалну гомилу са повећом основом и висином $30-40$ mm. Са овакве гомиле узима се проба за испитивање унакрст т. ј. са две наспрамне стране њене. То се може да учини према потреби у неколико правца. Добивени материјал, ако је потребно уситни се још више, па се и он смести на пирамидалну гомилу, од које се понова узимају пробе на показани начин и са њима се на исти начин и даље поступа, докле се најзад таквим радом не дође до онолике количине, колико је потребна за испитивање. Ако материјал није довољно ситан, нити је комаље приближно једнако, он се увек мора претходно уситнити — било на који начин и довести до приближно једне величине комаћа;

— Наставиће се —

Пет. А. Илић,
руд. инжењер.

— да је једното „К“ и „С“ каснијима, а у савременој
литератури — археологији и архитектонији да имају

— 1871 до 1874. године, ако се узимају уважавајући
да је монументалнији објекти из тога времена и 1871

тога већејејији, али и једноставнији и једночврстији
од оних који су из тога времена, али и једночврстији

Мајдан-печки бакарни рудници

ЕКСПОЗЕ

од А. Ханткена, руд. инж.

1858 г.

Мајдан-печки бакарни рудници састоје се из два
ревира: јужног и северног. Оба ревира одвојена су
један од другог Малим Пеком.

На десној обали Пека лежи северни, а на левој — јужни ревир.

Јужни ревир има четири главна рада: Андрија,
Југовић, Јанковић и кнез Александар поткоп.

Андрија поткоп лежи већим делом у недирнутом
терену, док су Југовић и Јанковић — поткапи постављени већином на старим радовима.

Кнез Александар поткоп је делом у старом
раду, али је ипак терен кроз недирнуту терену.

Северни ревир састоји се из три главна поткапа:
Тенка, Душана и Главног поткопа. Комплекс
радова код Тенке поткопа састоји се из више поткапа,
који ипак једно име носе, а то су Горњи
Тенка, Тенка, Доњи Тенка и Стари Обилић поткоп.
Већи део ових поткапа пролази кроз старе
радове, којима је ово рудиште већином преривено.

Душан поткоп је већим делом у недирнутом
терену, а извесно је, да стари радови нису спа-
зили до нивоа овог поткопа.

Северни ревир делом се састоји из старијих
радова, а делом из нових радова у недирнутом терену.

Површина ових ревира прекривена је много-
бројним јамама, које нам јасно представљају старе
радове на бакарним рудницима.

У најстарије доба, изгледа, као да су радови
били мале дубине, као што се то јасно види из

узаних окана са димензијама: 2 и $3\frac{1}{2}$ стопе, с којима су испитивана и преривана рудилата.

Тек за време аустријске окупације од 1720—1738. г. отпочет је правilan рад бар у јужном ревијру, где су у извесним хоризонтима отпочети поткопи са планом, да се међу собом окнима повежу.

Отварање рудилата отпочето је и из нивоа долине Пека, за што нам сведоче данашњи поткопи: Кнез Александар и северни Главни поткоп, али су ти радови због турске окупације опет обустављени пре него што су се њима ресултати постигли.

При поновном отварању радова од стране високе, српске, кнежевске владе, поново су настављени радови у овим старим поткопима.

Овде ћемо прегледати радове на којима се данас ради:

Андреја поткоп

Налази се у јужном ревијру северно од т. зв. Швајца. Има 109 хв. дужине у правцу на С.; у њему се и данас ради. Овим поткопом пресечена су два пиритна штока и то: први — на 76 хв. а други на 103 хв. дужине поткопа.

На првом пиритном штоку терана је једна галерија од 7 хв. дужине кроз пирит. Сада је дужина те галерије 10 хв. и пирит је стално на десном боку галерије.

На 19 хв. дужине поткопа скренута је једна галерија у правцу на И; она има дужину од 12 хв.

На 56^{ом} хв. дужине поткопа израђена је по једна галерија на — И и З —

Источна галерија (3 h 4') је 40 хв. дугачка и она има задатак, да испита рудишта у правцу према Јанковић поткопу и да постави везу између Андреје и Јанковића поткопа.

На 15^{ом} хв. њене дужине пресечен је један пиритни шток дебљине 10 хвати.

Лева или западна галерија има 29 хв. дужине и тेрана је до кречњака, али је она до 20 хв. већ порушена.

На 9^{ом} хв. ове галерије пресечен је пиритни шток, а одатле терана је једна обилазна галерија (Umbruchstrecke), по контакту између порфира и пирита, која је 42 хв. дугачка и саставља се са главним поткопом на укрсници (Kreuzgestänge).

У целој обилазној галерији вађене су богате бакарне руде, а на јужном крају пиритног штока спуштено је једно окно 6 хв. дубине. 2^{1/2} хв. овог окна лежи у пиритном штоку, а затим настаје порфир, пошто је пиритни шток нагнут на С.

На 2^{ом} хв. овог окна отпочета је једна галерија на контакту између пирита и порфира од 5^{1/2} хв. дуж. и једна попречна галерија од 6 хв. дуж. у којој су нађене врло лепе бакарне руде.

Тамо где су руде нађене, оне су повађене до горње галерије. На северном крају пиритног штока терана је једна узвисна галерија (Aufbruch), из које је отпочета једна галерија на контакту између порфира и пирита и то тако, да између ње и доње галерије има само три шуха растојања. Ова галерија терана је 15 хв. дужине, а изнад ње једна виша галерија исте дужине, из које су повађене богате бакарне руде.

Уопште, израђено је на овој обилазној галерији око 84 хв. у галеријама, одакле је готово сва количина руде и добивена за прераду. Из узвисне галерије терана је једна обилазна галерија од 13 хв. дужине око једног малог пиритног штока. На 2^{ом} хв. ове галерије израђено је једно окно 3 хв. дубине, и то пола у пириту, а пола у порфиру.

На 17^{ом} хвату од укрснице налази се још једна порушена галерија од 18 хв. дужине, терана кроз порфир са попречним галеријама кроз трећи пиритни шток.

У Главном поткопу на 79^{ом} хв. од отвора (22 хв. од укрснице) налази се једна попречна гале-

рија у пириту од 12 хв. дужине и најдужини од 3 хв. по контакту.

На 85^{ом} хвату од отвора поткопа потерано је једно скретење од 15 хв. дужине ка избушеној рупи, која се налази у његовом десном боку.

Рупа је бушена од површине до 34 хв. дубине т. ј. до нивоа Главног поткопа.

Природна рудишта

Брдски масив, у коме се пиритски штокови појављују, састављен је искључиво из порфира, који се поглавато састоји од фелдената и кварца. Према степену распадања, овај порфир је час чвршћи, час мекши. Његови аксесорни састојци су: пирит и халкопирит, који се у мајдан-печком порфиру увек налазе. Осим њих појављују се чешће магнетит и лискун. Магнетит се по кад што појављује у толикој мери, да он знатно изазива скрењење магнетске игле, те је стога читање компаса врло нетачно, ако се та околност не узме у обзир.

Ми смо упознали ову особину порфира, која се иначе није очекивала при првим мерењима рудника, на десној спојној галерији између Јанковића и Југовића поткопа; ту смо приметили на једном истом влаку разлику у читању компаса до 3 степена. На основу овог опажања ми смо доцније утврдили, да порфир садржи делом магнетита, а местицице је магнетит у већим количинама издвојен, као што је случај у поменutoј галерији на почетку пиритног штока.

Узети примерци порфира са чела поткопа, показивали су скрењење магнетске игле, кад су се овој примицали.

Наставиће се

ПРЕГЛЕД ПРИЈАВА И ИЗДАТИХ ПРОСТИХ ПРАВА ИСТРАЖИВАЊА

Пријаве за првото право истраживања

а.) Од 20. априла 1905 до 1. јануара 1906 г.

(в. 5. св. од 1905. г.)

- | | | | |
|------------------------|--|-------------------|---------|
| 18.) Ђ. Крахтис, | Вишевац | окр. | крагуј |
| 19.) А. Цветковић, | оп. браљ. мађар. | " | " |
| 20.) Вој. Радуловић, | Станча код Чачка | " | чач. |
| 21.) " | Буштрење | " | врањ. |
| 22.) " | Конарево | " | чач. |
| 23.) К. Р. Паранос, | оп. в. речка | " | подрин. |
| 24.) Ђ. Р. Васикић, | „ бован. | " | мишки |
| 25.) Ђ. Грифуновић, | с. Првонек, ср. пчињ. | " | врањ. |
| 26.) М. Стевановић, | оп. стол. вигош. делигр. гредет. ћум. греј, култур. Алекс. пријил. корм. субот. мозгов. | окр. мор. и круш. | бобов; |
| 27.) Д. Здравковић, | оп. стол. витош. | " | " |
| 28.) П. К. Михајловић, | кој. марин. врбич. | " | тимоч. |
| 29.) " | слат. васиљ. ргош. | " | " |
| 30.) " | потрк. вадев. вин. | " | " |
| 31.) Н. Јоцић, | жид. стењ. стрм. | " | морав. |
| 32.) А. Цветковић, | прекуп. | " | тимоч |
| 33.) П. К. Убавкић, | тврд. уб. паљ. | " | ваљ. |
| 34.) Ј. Здравковић, | влашанска | окр. | беогр. |
| 35.) Б. С. Гикића, | станиш. плеш. расин. | " | крушењ. |
| 36.) " | брзоз. дубљ. врњ. | " | " |
| 37.) " | плоч. кривор. влајк. | " | " |
| 38.) Н. Атанасијевић, | влашанска | " | беогр. |
| 39.) А. Озеровић, | кривоф. сувојн. | " | врањ. |
| 40.) Г. Ђ. Благојевић, | љубост. | окр | круш. |
| 41.) М. Чебинац, | оп. трнав. град. рудњ. | " | чач. |
| 42.) А. Озеровић, | сувојн. кривоф. корб. | " | врањ. |
| 43.) И. М. Петровић, | драгиљ. | " | руди. |
| 44.) Н. Р. Ђорђевић, | кињаж. балан. тргов. | " | тимоч. |
| 45.) " | боров. заграђ. г. белореч. | окр. | " |
| 46.) " | дебел. трнов. дрен. | " | " |
| 47.) " | жлн. понор. крен. | " | " |
| 48.) Ј. Дада, | влах. петров. прокуп. | " | " |

- 49.) А. Озеровић, оп. ирвон, окр. врањ.
 50.) Ч. Костић, „ ленов. леск. г. б. реч. „ тимоч.
 51.) Н. Ђорђевић, „ бурдин. грлиш. „ „
 52.) Браћа Минх, „ језер. лабуков. „ нишки
 53.) „ „ „ „ „ „
 54.) М. Чебинац, оп. трнав. грозд. рудњ. „ чач.
 55.) Ч. Костић, „ ленов. лекс. г. б. речка „ тимоч.
 56.) И. Петровић, „ гараш. јелов. живков. вукос. „ руди и краг.
 57.) М. Чебинац, „ ћаковачка „ чач.
 58.) С. Поповић, „ планинич. лубн. „ тимоч.
 59.) М. Чебинац, „ трнав. градач. рудњ. „ чач.
 60.) С. Пандуровић, оп. батиначка „ морав.
 61.) М. Пауновић, „ пољан. топон. окр. пожар.
 62.) Б. Гикића, „ станиш. шлеш. расин. „ круш.
 63.) „ „ „ „ „ „
 64.) „ „ „ „ „ „
 65.) Срп. Џржава, оп. мустапић. мишљенов. „ пожар.
 66.) А. Минх, „ студен. ћаков. „ чач.
 67.) Боншер, „ студенска „ ниш.
 68.) „ „ „ „ „ „
 69.) М. Чебинац, „ трнав. градач. рудњан. „ чач.
 70.) А. Новаковић, оп. бодљетинска. „ крајин.
 71.) Ч. Костић, „ бучј. д. соколов. „ тимоч.
 72.) Н. Ђорђевић, „ баланов. књаж. тргов. „ „
 73.) „ „ „ „ „ „
 74.) „ „ „ „ „ „
 75.) С. Влајковић, „ барајевска окр. београд.
 76.) С. Мајор Марковић, оп. теоч. коштун. брај. окр. руди.
 77.) М. Ђирић, „ петров. камен. ранов. „ пож.
 78.) Д. С. Ђурић, „ рогљев. мокрань. вељк. „ крајин.
 79.) Г. Ј. Штајнлехнер, оп. буштр. рапај. преобр. „ врањ.
 80.) В. А. Генчић, „ вет. косм. топон. окр. ниш.
 81.) М. Ненадовић, „ бадањска. „ подрињ.
 82.) Л. Денић, „ хумска „ ниш.
 83.) А. Цветковић, „ камен. хум. топон. окр. „
 84.) П. Николић, „ прлит.
 85.) Боншер, „ студен. кутин. габров. „ ниш.
 86.) Ђ. Генчић, „ вранд. топон. шпај. „ пирот.
 87.) Ђ. Вајферт. оп. хум. рујн. брен. „ ниш.
 88.) Н. Ђорђевић, „ радићев. берчин. и. кор. петр. окр. тимоч.
 89.) Ч. Костић, „ бучј „ окр. „
 90.) П. Николић, „ прлит. „ „ „
 91.) Л. Денић, „ хумска „ „ „
 92.) А. Озеровић „ кугиш. коприв. чагр. „ „ „
 93.) К. Тасић, „ кален. балтаберил. јањ. окр. пирот.
 94.) „ „ „ „ „ „
 95.) Л. Ђеловић, „ манастир. ранов. кладур. „ „ ножар.

- 96.) П. И. Јовановић, оп. манаст. ранов. кладур. окр. пож.
 97.) Н. Јоцић, „ батинач. бошњ. попов. окр. морав.
 98.) Српска Држава; — све у чачан. окр. што је слободно.
 99.) И. Бајлони, оп. црњен. кул. рашан. окр. пожар.
 100.) М. Антонијевић, оп. завлачка „ подрињ.
 101.) М. Мијајловић, „ манаст. ранов. кладур. окр. пожар.
 102.) В. „ драч. грбич. рогојев. „ крагуј.
 103.) М. Антонијевић „ парц. стојн. губ. баб. „ беогр.
 104.) М. Чебинац, „ грбич. в. шењ. драч. „ краг.
 105.) С. Димитријевић, „ тамн. речен. чубур. „ крај.
 106.) Срп. Држава — Брежђе, Планиница, Осечина „ ваљев.
 107.) Н. Ђорђевић, оп. радић. берчин. и. корит. „ тимоч.
 108.) М. Ј. Андоновић, оп. мишљен. манаст. клад. окр. пожар.
 109.) „ „ „ брежђ. планинич. „ ваљев.

б.) Од 1. јан. — 1. јула 1906 год.

- 1.) М. С. Антонијевић, оп. парц. стојн. губер. баб. окр. беог.
 2.) " " " завлачка окр. подрињ.
 3.) М. Јов. Банкеровић " власин. сурдул. савојн. окр. врањ.
 4.) Јак А. Ненадовић, " бадањска " подрињ.
 5.) М. Чебинац, " добрач. љуљач. рамаћ. " крагуј.
 6.) Н. Јоцић, " батин. попов. бошњ. " морав.
 7.) Н. Ђорђевић, " луков. гушев. шестигаб. " тимоч.
 8.) " " " рибар. прекон. црнојев. "
 9.) Л. Лазаревић, " ждрел. бистрич. брезов. " пожар.
 10.) Н. Јоцић, " батин. бошњ. буљан. " морав.
 11.) Луј. Шнајдер, " бодљевачка " тимоч.
 12.) Ђ. Гинић, " камен. суводањ. врагоч. " ваљев.
 13.) Н. Ђорђевић, " прекон. рибар. црној. окр. тимоч.
 14.) Срп. Држава, " манаст. ранов. кладур. " пожар.
 15.) М. Јов. Банкеровић, оп. црнотр. влас. " врањ
 16.) С. Крајнанић, " круш. шишав. коноп. окр. "
 17.) Л. Лазаревић, оп. ждрел. бистр. братин. окр. пожар.
 18.) С. Ранковић, оп. д. милан. голуб. мироч. " крајин.
 19.) Ђ. Гинић, " камен. сувод. врагоч. " ваљев.
 20.) Б. Џавичо, " " " " "
 21.) А. Озеровић " пајазитовачка " краг.
 22.) Н. Ђорђевић, " прекон. риб. црној. " тимоч.
 23.) Ст. Павловић, оп. бистр. ждрел. крепоз. окр. пожар.
 24.) " " " кладур. мелн. витов. " "
 25.) М. Чебинац, оп. гроши. честин. граб. " крагуј.
 26.) Љ. Ивковић, " кораћичка " беогр.
 27.) М. Јов. Банкеровић, оп. сурдул. сувојн. окр. врањ.
 28.) Л. Саломон, оп. рипањ. " беогр.
 29.) Н. Анастасијевић, оп. влашанска " "
 30.) А. Озеровић, оп. пајазит. в. шењ. " крагуј.

- 31.) Ј. Вујичић, оп. рогач. ранил. дрл. окр. краг.
 32.) М. Антонијевић, оп. мајдан-печка " крајин.
 33.) Н. Ђорђевић, оп. жуков. штрп. дејан. " тимоч.
 34.) М. Маринковић, оп. влакач. котраш. " крагуј.
 35.) Бр. Крахтић, оп. буков. ранил. венч. " "
 36.) Бост. Тесер, " просечка " ниш.
 37.) М. Ј. Банкеровић, оп. сурдул. сувоји. " врањ.
 38.) М. Неготинац, оп. степој. црљ. вреоч. окр. ваљ.
 39.) С. Маринковић, " котрашка " краг.
 40.) Аца Јовановић, " бачевичка " тимоч.
 41.) Љ. Милетић, " " " "
 42.) Н. Ђорђевић, " г. камен. граб. алдин. " "
 43.) С. Генчић, оп. осцић. сумрак. шарб. " "
 44.) Л. Лазаревић, " ждрел. бистр. бреж. " пож.
 45.) Л. Антић, " грошичка окр. краг.
 46.) А. Николић, " мошт. барич. мислој. " беогр.
 47.) Тр. Стефановић, оп. суков. смрдан. " ниш.
 48.) Е. Нидецки, " барајевска " беогр.
 49.) " " " "
 50.) " " " "
 51.) Јоца Седић, оп. кривач. окр. пожар.
 52.) Н. Антонијевић, оп. крић. свил. јалов. окр. подрин.
 53.) А. Николић, оп. барич. мислој. мошт. " беогр.
 54.) П. Ђ. Благојевић, оп. рибар. двор. м. реч. окр. круш.
 55.) И. Годштајн, оп. ринањска " беогр.
 56.) Ђ. Вајферт, село Топла " тимоч.
 57.) П. Ђ. Благојевић, оп. рибар. двор. м. реч. " круш.
 58.) Dr. В. И. Јовановић, оп. балин. жуков. штрб. " тимоч.
 59.) А. Озеровић, оп. појазитовачка " крагуј.
 60.) А. Николић, " брај. кошт. брез. " рудн.
 61.) А. Николић, " брежј. планинич. осеч. " ваљ.
 62.) М. Ј. Банкеровић, оп. сурд. сувоји. " врањ.
 63.) Ђ. Т. Стефановић, " г. и д. мутнич. извор. " морав.
 64.) Себ. Рош, оп. влашкополь. д. пољ. зубет. " тимоч.
 65.) Себ. Рош, " ласов. " тимоч.
 66.) И. С. Илић, " оштрелјска " тимоч.
 67.) С. Томић, оп. субј. скакав. рәден. раЖ. " ужић.
 68.) М. Сргеневић, оп. врчинска " беогр.
 69.) И. Петровић, оп. живков. " рудн.
 70.) Аца Станојевић, оп. слат. василь. ргош. " тимоч.
 71.) Аца Станојевић, оп. потрк. валев. виб. " тимоч.
 72.) Аца Станојевић, " кож. марин. врб. " тимоч
 73.) Ј. Дада, оп. субј. скакав. рад. раЖ. " ужић.
 74.) М. Н. Михајловић, оп. јошан. бајрад. вран. " морав.
 75.) М. Н. Михајловић, оп. деон. г. штињ. вран. " морав.
 76.) Ст. Б. Поповић, оп. на. пољ. д. пољ. зубет. " тимоч.

Издата одобрења простог права истраживања

(Од 20. април 1905 до 1 јануара 1906. г.)

15. Николи Б. Јоцићу у атару општине жидиљске, стрмоченске и стебљевачке, ср. деснотов. окр. мор. Важи до 4 VI 1906.

16. Бурђу Трифуновићу, мајору, у атару општ. прво-
иечке, срп. пашњ. окр. врањ. Важи до 8 VI 1906.

17. Павлу К. Јубавкићу у атару општ. тврдојев, ун-
ске и цаљувске, ср. тамњав, окр. ваљев. Важи до 4.VII.1906.

18. Мих. Стевановићу у атару општ. Алекс. Краљев.
Лични спр. Алекс. окр. Ниш. Важи до 1 VIII 1906.

19. Мих. Стевановићу у атару општ. кулин. турпј. грејач. ср. морав окр. ниш. Важи до 1VIII 1906.

20. Мих. Стевановићу у атару општ. прћил. трњан. и корман. ср, морав. окр. ниш. Важи до 1/VIII 1906.

21. Мих. Стевановићу у атару општ. мозгов. рутевач делихлад. спр. Алекс. окр. Ниш. Важи до 1 VIII 1906.

22. Илији Петровићу у атару општ. дагољ. ср. качер.
окр. руд. Важи до 13/VIII 1906.

23. Авр. Озеровиң у атару општ првонеч. ср. пчын,
окр. враң. Важи до 19 VIII 1906.

24. Јов. Дади у атару општ. влаовс. и прокупач. ср. добрич. и прокупач. окр. топлич. Важи до 22 VIII 1906

25. Мих Стевановићу у агару општ. Тредетинске, ср. морав. окр. ниш. Важи до 26 VIII 1906.

26. Мих. Стевановићу у атару општ. Ћунис. ср. морав. окр. ниш. Важи до 26|VIII 1906.
27. Чед. Костићу у атару општ. леновацке, лесков. и горњо бело-реч, среза зајеч. окр. тимоч. Важи до 19|IX 1906.
28. Браћи Минх у атару општ. језер. и лабуков. ср. бањс. окр. ниш. Важи до 20|IX 1906.
29. Босиљ. С. Гикића у атару општ. станишач. расин. и плешке. ср. трстенич. копаонич. и жупис. окр. крушев. Важи до 1|X 1906.
30. Босиљ. С. Гикића у атару општ. брезов. дубљан и врњач ср. трстенич. окр. круш. Важи до 1|X 1906.
31. Босиљ. С. Гикића у атару општ. влајков. кривореч. и плочке ср. копаонич. и жупског. окр. крушев. Важи до 1|X 1906.
32. Стој. А. Поповићу у атару општ. планинич. и лубнич. ср. зајеч. и божев. окр. тимоч. Важи до 3|X 1906.
33. Ник. Р. Ђорђевићу у атару општ. књажев. балановач. и трговиш. ср. заглавс. окр. тим. Важи до 22|X 1906.
34. Ник. Р. Ђорђевићу у атару општ. дебелич. трновач. и дреновач. ср. тимоч. окр. тимоч. Важи до 22|X 1906.
35. Николи Р. Ђорђевићу у атару општ. жлинске, кречнич. и будимске ср. заглав. и сврљиш. окр. тимоч. и ниш. Важи до 22|X 1906.
36. Марј. Пауновићу у атару општ. пољанач. и тононич. ср. пожарев. окр. пожар. Важи до 29|X 1906.
37. Светоз. Мајор. Марковићу у атару општ. теочин. ср. таков. окр. руд. Важи до 7|XI 1906.
38. Мих. Чебинцу у атару општ. градач. рудњан. и трнавс. ср. студенич. окр. чачанс. Важи до 9|XI 1906.
39. Ник. Ђорђевићу у атару општ. заграђ. грлишк. и боровач. ср. зајеч. и тимоч окр. тимоч. Важи до 16|XI 1906.
40. Милутину Тирићу у атару општ. петровач. каменов. и ранов. ср. млавском окр. пожарев. Важи до 22|X 1906.
41. Луки Динићу у атару општ. хумске, ср. ниш. окр. ниш. Важи до 4|XII 1906.
42. Душ. Ђурићу у атару општ. рогњев. мокрањ. и вељковске ср. негот. окр. крајин. Важи до 3|XII 1906.
43. Ђ. Генчићу у атару општ. врандол. топонич. и шпајске ср. белопаланац. окр. пирот. Важи до 16|XII 1906.
44. К. Тасићу у атару општ. камањ. балта-бериловач. и јањске ср. нишав. окр. пирот. Важи до 12|XII 1906.
45. К. Тасићу у атару општ. топлодол. велико-лукав. и брлошке ср. нишав. окр. широт. Важи до 12|XII 1906.
46. Ч. Костићу у атару бучјанске ср. заглав. окр. пирот. Важи до 30|XI 1906.
47. Ав. Озеровићу у атару општ. прокопо-кутин. и гркињске ср. ниш. окр. ниш. Важи до 19|XII 1906.

48. Николи Ђорђевићу у атару општ. берчиновач. радићевач. и ново-коритске ср. загл. и тимоч. окр. тим. Важи до 31 XII 1906.

49. И. Бајлони и синови у атару општ. црњенач. кулске и рапанач. ср. млав. окр. пожарев. Важи до 31 XII 1906.

50. Алекси Цветковићу у атару општ. каменичке, хумске и миљковачке ср. ниш. окр. ниш. Важи до 31 XII 1906.

51. Стан. Димитријевићу у атару општ. речке и чубарске ср. негот. окр. крајин. Важи до 30 XII 1906.

52. Вл. Генчићу у атару општ. доњо-студ. ср. ниш. окр. ниш. Важи до 30 XII 1906.

вд 1. јануара -- 1. јула 1906 год.

1. Максиј Антонијевићу у атару општ. завлач. ср. рађев. окр. подр. Важи до 3 I 1907.

2. М. С. Ненадовићу у атару општ. г. и ц. бадањ. ср. јадр. окр. подр. Важи до 5 I 1907.

3. Панти Николићу у атару општ. прлитске ср. зајач. окр. тимоч. Важи до 28 I 1907.

4. Ф. Боншеру у атару општ. д. студ. Ј. кутин. габр. ерез и окр. ниш. Важи до 28 I 1907.

5. Николи Ђорђевићу у атару општ. луков. гушев. шестигаб. ср. сврљ. и нишав. окр. ниш. и пир. Важи до 31 I 1907.

6. М. Јов. Банкеровићу у атару општ. црнограв. влас. ср. власот. масур. окр. врањ. Важи до 4 II 1907.

7. Сп. Јаковљевићу мајору у атару општ. рицањ. ср. врач. окр. беогр. Важи до 15 II 1907. г.

8. Николи Јоцићу у атару општ. бошњан. бат. буљ. ср. пар. окр. мор. Важи до 14 II 1907.

9. М. Чебинцу у атару општ. добр. рамањ. љуљ. ср. груж. окр. краг. Важи до 17 II 1907.

10. В. Михајловићу, ћакону у атару општ. драч. грб. рогој. ср. груж. окр. краг. Важи до 24 II 1907.

11. Николи Ђорђевићу у атару општ. прекон. рибар. црнољ. ср. сарљ. окр. ниш. Важи до 4 III 1907.

12. М. Чебинцу у атару општ. гроши. граб. чест. ср. груж. окр. краг. Важи до 9 III 1907.

13. С. Краничанићу у атару општ. круш. шишав. конон. ср. влас. окр. врањ. Важи до 21 III 1907.

14. Јанку Вујићићу у атару општ. рог. ранил. дрљ. ср. косм. окр. беогр. Важи до 27 III 1907.

15. Н. Ђорђевићу у атару општ. жук. штрб. дејан. ср. загл. окр. тим. Важи до 27 III 1907.

16. Г. Тесеру у атару општ. јелашн. ср и окр. ниш.
Важи до 28 III 1907.
17. М. Неготинцу у атару општ. вреоч. в. црљ. ср.
кол. окр. беогр. Важи до 28 III 1907.
18. С. Генчићу у атару општ. осин. шарбан. сумрак
ср. брљ. окр. тим. Важи до 7 IV 1907.
19. Љуби Миленковићу, свешт. у атару општ. бачев.
ср. брљ. окр. тим. Важи до 11 IV 1907.
20. М. Маринковићу, инж. у атару општ. влакч. страг.
ср. јасен. окр. краг. Важи до 19 IV 1907.
21. Е. Ницецком у атару општ. барајевске ср. посав.
окр. беогр. Важи до 30 IV 1907.
22. Е. Ницецком у атару општ. белонот. ср. врач.
окр. беогр. Важи до 30 IV 1907.
23. Н. Алвановићу у атару општ. скуков. сирдан.
ср. нишав окр. пир. Важи до 30 IV 1907.
24. Л. Антићу у атару општ. ковиљач. ср. јадр.
окр. подр. Важи до 24 V 1907.
25. Ј. Џади у атару општ. субј. раж. раданов. ср.
цириог. окр. уж. Важи до 2 VI 1907.
26. И. Илићу у атару општ. општрељ. су. зајеч. окр.
тим. Важи до 8 VI 1907.
27. А. Чокићу у атару општ. кораћ. неменик. ср.
косм. окр. беогр. Важи до 7 VI 1907.
28. Н. Ђорђевићу у атару општ. алдин. г. камен. га-
бров. ср. загл. окр. тим. Важи до 8 VI 1907.
29. М. Сретеновићу, чин. у атару општ. врчин. парц.
ср. гроћ. косм. окр. беогр. Важи до 7 VI 1907.
30. М. П. Михајловићу, пенз. у атару општ. г. штињ.
вранов. деон. ср. бел. окр. морав. Важи до 14 VI 1907.
31. В. Баганцу у агару општ. буштрељ. ср. пчињ. окр.
врањ. Важи до 19 VI 1907.

МЕТАЛНА И УГЉЕНА ПИЈАЦА

из извештаја *В. Фолца*, кр. ц. трг. саветника

1. месеца ЈАНУАРА

Цене скоро свију метала показаше се крајем године
врло неочекивано са таквим назатком, да се помињаше
на неповољну пијацу, ма да је ово кратко време трајало.

Узрок оваквом стању пијачном лежи више у општим
политичким него у пословним приликама.

Гвожђе. Ситуација аустро-угарске пијаце гвожђа задржала је карактер пр. месеца. Немачка пијаца пак, осталла је и даље повољна, тако исто и енглеска и америчка.

Светска производња гвожђа 1905 год. била је: у Сјед. државама 25.000.000t (1904—16497033t), у Немачкој 1100000t (10103941t), у Вел.Британији 900000t (8562658t), у Француској 300000t (280000t), у Русији 300000t (300000t).

Развитак индустрије гвожђа отледа се на следећим упоредним бројевима о просечној годишњој производњи једне високе пећи у годинама 1870 и 1903: Немачка 6400t — 41000t, Америка 6344t — 95.000t, В. Британија 9120t — 26100 t., Француска 4400t — 24800t, Белгија 13380t — 34745t.

Бакар почeo је повољно. Око половине месеца наступише избори у Енглеској, мароканско питање као и опадање берзанских папира од вредности, али све ово без утицаја на пијацу. Цене су биле крајем месеца: Standard 78. 17. 6 до 79 ф. шт. Tough саке 84. до 84. 10. 0. ф. шт. Best selected 84 до 58 ф. шт.

У Америци је пр. тодине продуковано 921.000.000 фуната.

У Аустрији посао је ишао добро. Цена на крају месеца: Lake superior Hæcla 208 кр, Elektrobars 204 кр. Ваљане плоче 190 — 201 кр.

Прошле године Аустрија је произвела бакра и то: 1110, 91 q. Угарска 1518 q. Босна 0 q.

Олово се кретало као и бакар. Цене pig kompon 16. 17. 6 до 17. 2. 6 ф. шт; шпански lead 16. 15. 0 до 16. 17. 6 ф. шт. У Аустрији — шлеске сорте 45, 75 кр. нето.

Цинк. Нотиран 27. 5. 0 до 27. 10. 0 ф. шт. У Аустрији 68, 25 до 70, 50 кр.

Светска производња цинка износи 647.585t а 1904 г. 615290t и 1903 г. 562325t.

Калај. Нотиран 163. 17. 6 до 164 ф. шт. У Аустрији 400. до 408 кр.

Антимон. Нотиран 62 до 64 ф. шт. На закључку 67 ф.шт.

У Аустрији — до 142 кр. Аустро-Угарска је прошле године експортовала 7711 q. а 1904 г. 6726 q.

Жива. Нотирана 7. 5. 0. ф. шт. Идриска жива до 21. 4. 6. ф. шт. Аустро-Угарска и Босна произвеле су прошле године 15.972 флаше, 1904 г. 15942, и 1903 г. 16.744.

Сребро је почело у Лондону са $30\frac{3}{16}$ d. и закључило са $30\frac{3}{16}$ d.

Угља. Проодња угља овог месеца била је врло жива уопште.

2. месеца ФЕБРУАРА.

Метална пијаца колебала се.

Твожђе. Аустро-Угарска пијаца гвожђа није се променила. Немачка пак се још боље утврдила. У Америци је била пијаца нешто тиши.

Бакар је био у почетку месеца у колебању. Нотираје: Standard 79. 5. о до 79. 10. о. ф. шт. Tough саке 84 до 84. 10. о. ф. шт. Best selected 84 до 85. ф. шт. У Немачкој: Мансфелд нотиран 173—176 кр. У Аустрији Lake superior Hecla 208 кр. Elektro 203 кр. Ваљане плоче 190 до 197 кр. **Олово** је доста потиснуто услед јачих понуда. Нотирано: енглеско pig common 15. 17. б до 16. 2, б ф. шт; испанско lead 15. 12. б до 15. 15. о ф. шт. У Аустрији шлеске сорте 45·25 кр.

Цинк. Нотирај 25 до 25. 5 о ф. шт. У Аустрији 64 кр.

Калај. Нотирај 166. 5. о до 166. 10. о ф. шт. У Аустрији 405—409 кр.

Антимон. У Лондону дотерао до 70 ф. шт. У Аустрији 150 кр.

Жива. Нотирана 776. ф. шт. У Аустрији — идриска: иста цена.

Сребро је отпочело у Лондону $30\frac{1}{2}/16$ д. и дошло до $30\frac{1}{2}/16$ д.

Злато. Продукција злата износи по »Engineering and Mining Journal«.

| | | |
|-------------|---------|------------|
| У Аустрији: | 1905 г. | 85.522.125 |
|-------------|---------|------------|

| | | |
|---------------------|---|------------|
| » Британској Индији | » | 11.634.400 |
|---------------------|---|------------|

| | | |
|----------|---|------------|
| » Канади | » | 14.429.000 |
|----------|---|------------|

| | | |
|-----------|---|------------|
| » Мексици | » | 13.500.000 |
|-----------|---|------------|

| | | |
|----------|---|------------|
| » Русији | » | 24.000.000 |
|----------|---|------------|

| | | |
|------------|---|-----------|
| » Родезији | » | 7.429.625 |
|------------|---|-----------|

| | | |
|-------------|---|-------------|
| » Трансвалу | » | 101.295.960 |
|-------------|---|-------------|

| | | |
|------------------|---|------------|
| » Сјед. Државама | » | 86.337.700 |
|------------------|---|------------|

| | | |
|--------------------|---|------------|
| » осталим државама | » | 31.317.000 |
|--------------------|---|------------|

| | |
|--------|-------------|
| Свега: | 375.465.810 |
|--------|-------------|

| | |
|--------------------|-------------|
| A 1904 г. износила | 347.267.064 |
|--------------------|-------------|

| | |
|--------------------|--------------|
| Дакле 1905 више за | + 28.198.746 |
|--------------------|--------------|

Повећање продукције долази искључиво од Трансвала и Родезије, а делом из Сјед. Држава. Трансвал је 1905 г. произвео скоро трећину целе светске продукције.

Угљ. Аустро-Угарска пијаца угља је и даље повољнија. Немачка је нешто слабија, а тако исто и енглеска.

3. месеца МАРТА.

Настала је живљањост на металној пијаци, али не према свима металима. Док се цене бакра и калаја пењају, дотле оне код цинка и олова опадају.

Гвожђе. Ситуација *аустро-угарске* пијаце гвожђа није се изменила. У *Немачкој* је нешто боље. У *Белгији* и *Америци* пијаца се колебала.

Бакар. Цена бакра знатно се попела особито у *Америци*. На крају месеца је нотиран *Standard* 83-84 ф. шт. *Tough* саке 87—88; *Best selected* 87-88, — У *Немачкој*: *Мансфелд* 175-178 мар. — У *Аустрији*: *Lake Hecla* 214 кр; *Elektro* 212 кр.; ваљане плоче и изливци 206 кр.

Олово. Пијаца олова колебала се. Нотирано *pig common* 16. 2. 6. ф. шт.; шпанско 16 ф. шт. — У *Аустрији*: шведске сорте 44 кр.

Цинк. Нотиран 25. 5. о ф. шт. — У *Аустрији* 65 кр.

Калај. Нотиран 169 ф. шт. — У *Аустрији* 412 кр.

Антимон. Регулус у *Лондону* лотерао до 77 ф. шт. — У *Аустрији* 170 кр.

Жива. Нотирана у *Лондону* 7. 5. о. ф. шт. од флаше. — Идриска жива непрестано се живо тражи. Нотирана 7. 7. б. ф. шт. од флаше resp. 21. 12. о од 100 кг.

Сребро. Достиgło поново 29 д; закључчно: 29¹⁵₁₆ д.

Угаљ. У *Аустрији* је био велики промет угља. У *Немачкој* још већи. У *Француској* је наступио поремећај у след катастрофе куриерске. У *Енглеској* промет и цене врло повољне. У *Америци* пак настаје штрајк реденички, који ремети и промет.

4. месеца АПРИЛА, МАЈА и ЈУНА

Метална пијаца са малим прекидом у месецу мају, била је повољна сва три ова месеца.

Гвожђе. Индустриска гвожђа у *Аустрији* стално је у напредовању. — У *Немачкој* је исто стање. Тако исто у *Енглеској* и *Америци*.

Бакар. — У *Лондону* кретала се цена од априла до конца јуна: *Standard* 85 ф. шт. до 81.7.6 ф. шт.; *Tough* саке 88 до 87 ф. шт.; *Best selected* 90 до 87. 10. о ф. шт. У *Немачкој* *Мансфелд* од 180—182 мар. У *Аустрији* *Lake Hecla* од 212—215 кр. *Elektro* од 211—208 кр. ваљане плоче и изливце од 207—195 кр.

Олово. Од априла до краја јуна нотирано: шпанско од 16. 2. 6. до 16. 5. о ф. шт.; *English pig common* од 16. 5. о до 17. ф. шт. У *Аустрији*: плеске сорте од 44 до 44.75 кр.

Цинк. У току истог времена потиран од 26. 15. о до 27. 7. б. ф. шт. У Аустрији: од 68 до 67. 50. кр.

Халај. За исто време потиран од 182. 5. о. ф. шт. до 177. 5. о. ф. шт. У Аустрији: од 436 до 440 кр.

Антимон. За исто време потиран: од 105 до 120 ф. шт. У Аустрији: од 210 до 255 кр.

Жива. За исто време потирана: од 7. 4. о. до 7. 2. о. ф. шт. од флате. У Аустрији: 7. 5. о. стално за идриску живу.

Сребро. Од $30\frac{3}{16}$ д. до $30\frac{3}{16}$ д.

Угаљ. У свима земљама промет угља остао је непрекидан са малим изузетком у Енглеској.

Кам.

ВЕСТИ

Државна испитивања алувиона. — Према ранијим пројектима Руд. Одељења, отишета су државна испитивања речних наноса Тимока и Пека. Ове послове руководе и то у долини Тимока г. Пет. А. Илић, руд. инж., а у долини Пека — г. Влад. К. Мишковић, руд. инж. — У наредним бројевима изнећемо резултате ових радова. —

Борски рудник. — На овом бакарном руднику код Брестовачке бање ради се у великој експлоатацији и топљењу бакарне руде. На раду се налази око 500 раденика. —

Рудник „Краљевац“. — На овом руднику код Алексинца налази се такође рад на великој експлоатацији угља, где су у раду око 300 раденика. Угаљ се превози преко Мораве до главне железничке пруге рудничком железницом, која је прошле године довршена. Угаљ са овог рудника налази велике профиле не само код нас, но и ван земље, јер је по свом добром квалитету употребљив за све наше потребе, па се стога врло много тражи. —

РЕКЛАМА

Maschinenbau — Anstalt „Humboldt“ Kalk bei Köln a. Rhein, за све машинске рудничке инсталације.

F. Redaway & Co Sdt. Manchester — Hamburg — за све рудничке потребе.

За обе — главни заступник за Србију Јакоб М. Алкалај, Београд, Тргов. улица Бр. 3. Телефон 289.

Штампарија Андре Петровића Кнез Мих. бр. 24.

Одговорни уредник Петар А. Илић, рударски инжењер

Студеничка ул. бр. 25.

