

VLADIMIR MAJER i JOSIP TIŠLJAR

## SPILITSKE STIJENE KOD SELA LASINJA U POKUPLJU (HRVATSKA, JUGOSLAVIJA)

*S 5 tabela u tekstu i 4 table u prilogu*

Kod sela Lasinja u Pokuplju nalazi se sil spilita, uložen u pješčenjima, i određen od više varijeteta. Pet glavnih varijeteta ispitano je mikroskopski i kemijski i prikazane njihove fiziografske karakteristike, a na temelju toga dat i zaključak o genezi spilita.

### UVOD I HISTORIJAT

Ovim radom započinjemo prikazivanjem rezultata istraživanja magmatičnih stijena Banije i Pokuplja. Zamišljeno je da to bude niz pojedinačnih radova o pojavama koje se nalaze na dosta rasutim lokalitetima i da završi sintetskom studijom.

U prostoru koji geografski nazivamo Banija i Pokuplje, omeđenom rijeckama Kupom, Savom, Unom i linijom Karlovac–Vojnić–V. Kladuša–Bosanski Novi, nalazi se, koliko je to dosada poznato, niz pojava magmatskih stijena, površinom pretežno manjih ili posve malih dimenzija. Taj je prostor geološki i petrološki veoma interesantan. On je neke vrsti tampor između panonskog bazena i karbonatskih formacija vanjskih Dinarida, prirodna veza između glavnog dijela unutrašnjih Dinarida Bosne i Srbije i njihovog utapanja u ogranke jugoistočnih Alpa u prostoru Slovenije u sječište glavnih pravaca tektonike odnosno lineamenata dinarskog pružanja. Uza sve to taj je prostor, iako u blizini Zagreba, u pogledu geoloških i osobito petroloških istraživanja, sudeći barem po objavljenim radovima, bio veoma zapostavljen i zapušten. Nažalost, do sada nije zahvaćen ni kartiranjima za Osnovnu geološku kartu Jugoslavije. Istraživanjima magmatskih stijena u ovom prostoru bit će donekle ispunjena postojeća praznina u poznavanju petrografske građe i karakteristika stijena i omogućena potrebna korelacija s analognim magmatizmom na području Slovenije, npr. u području Bohora, Celja, Kamnika itd., Hrvatskog Zagorja i njegove okolice te u susjednoj Bosni, kao i potpunija interpretacija onog magmatizma za koji se smatra da pripada toliko istaknutoj i važnoj tzv. »dijabaz-rožnjačkoj« formaciji Dinarida.

Da ne bi bilo ponavljanja u nizu radova koji treba da slijede primijenit ćemo pravilo da literaturu koja se odnosi na konkretan lokalitet samo citiramo, a kritički osvrt i potpunije korelacije izvedemo u predviđenom završnom djelu. U radovima će biti riječi samo o onim podacima i lokalitetima koji se nalaze objavljeni u časopisima i drugim dostupnim dokumentima. Postoji vjerojatnoća da ima drugih podataka u fondovskim materijalima raznih privrednih organizacija i institucija, o čemu, međutim, nemamo sigurnih podataka.

Spiliti su u mnogo čem sporne stijene. Ostavit ćemo zato za sada po strani i problem terminologije. U poznatoj vulkanogeno-sedimentnoj geosinklinalnoj formaciji srećemo različite stijene koje su determinirane i nazivane dijabazima, spilitima, doleritima, albitskim dijabazima, variolitima, melafirima, gabrodijabazima, keratofirima, kvarckeratofirima, porfiritima itd. U pogledu terminologije, osobito dijabaza, dolerita i spilita, vlada zbrka i velike razlike. Za iste stijene u različitim zemljama, pa i istim zemljama, ali kod različitih autora, daju se različiti nazivi, a one se osim toga i genetski različito interpretiraju. Obrnuto, i za različite stijene daju se kod različitih autora isti nazivi. Kao kriteriji se uzimaju, sa različitom težinom, geološka starost, geološka pozicija, mineralni sastav i struktura, kemizam, geneza pa i stupanj svježine stijene ili izmjene. Ni najnovijoj klasifikaciji A. S t r e c k e i s e n a (1967) nije pošlo za rukom da unese u to malo više reda. Zbog toga, a i naprijed navedenih razloga, pitanje terminologije trebitat ćemo u završnom djelu i izložiti kriterije i razloge za terminologiju koju smo primijenili.

O konkretnoj pojavi kod sela Lasinje našli smo podatke samo u dva odn. tri rada. D. P i l a r (1873) opisuje stijene u potoku Kremešnici. Po njemu se kroz paleozojske sedimente probijaju afanitske stijene i tipski dijabazi koji se sastoje od labradora, augita, magnetita i šupljinca vapnenca i zeolita. U nekima ima pirita. Neke stijene uz potok Kremešnicu čine prelaz u serpentine, a ima i augit-porfira, te melafira i felzita. Očito je, da je već P i l a r makroskopski uočio niz varijeteta stijena koje je on nazvao i raznim imenima, iako, kako ćemo vidjeti, radi se samo o varijetetima iste stijene. U afanitskoj stjeni osim vapnenca i kloritnog zrnja nalaze se, piše P i l a r, i »ledčaste spodobe«. Detaljnije opisuje te stijene iz toka Kremešnice M. K i š p a t i Ć (1899) i to gusti dijabaz od Vidakova mlina, te diabaze sa lijeve obale Kremešnice i od Talijanovog brda. To su, po Kišpatiću, dijelom guste stijene, dijelom bolje izražene porfirne strukture. Izgrađene su od ledčastih ili stubastih plagioklasa, nekad sitnih i igličastih, zatim augita, mnogo klorita, negdje vlaknata amfibola, ilmenita i leukoksena. Koji su plagioklasi u stjeni, K i š p a t i Ć određeno ne govori. I. J u r k o v i Ć (1957) navodi samo netom citirane podatke P i l a r a i K i š p a t i Ć a.

## VLASTITA ISTRAŽIVANJA

### Terenska opažanja

Pojava spilita kod Lasinje nalazi se uz potok Kremešnicu, od desne obale Kupe zračnom linijom udaljena oko 500 m i u neposrednoj blizini ceste Pisarovina-Jamnička Kiselica-Lasinja-Vrginmost, oko 1,5 km istočno-jugoistočno od sela Lasinja. Ima izdužen oblik poput deblje grede. Svojom dužom osi proteže se od kote 152 u južnom smjeru uz potok Kremešnicu i to isključivo desnom stranom potoka. U stvari, to je debeli sil strmo uložen u pješčenjake. Na sjevernoj strani, nedaleko od kontakta sa spilitom, mjenjen je u pješčenjacima pad S 15° E pod kutem od oko 60°. Na granici sa spilitom jasno se vidi da su sedimenti tj. pješčenjaci jako kataklazirani, gnječeni i drobljeni. Neosporno je da je spilit mlađi od okolnih pješčenjaka i da se u njih utisnuo. Ipak, primarni kontakti, tamo gdje bi bili pristu pačni opažanju, nisu vidljivo sačuvani. Nakon utiskivanja očito je da je došlo do diferencijalnih pokretanja eruptivne mase i okolnih stijena, i otuda na granicama fenomeni mehaničkih deformacija. Nažalost, pretežnim dijelom kontakti eruptiva su pokriveni humusnim pokrivačem ili posve nejasni radi toga, jer su stijene duboko zahvaćene površinskim trošenjem i izmijenjene u smeđi kako rastrošen i drobljiv materijal.

Dužina sila, koji tone u južnom smjeru, koliko se to može pratiti na površini je oko 750 m. Horizontalna širina je oko 180 m, stvarna debljinu je oko 100–120 m. Ova pojava eruptiva najbolje je otkrivena u sjevernom dijelu uz strmu stranu potoka Kremešnice. Tu je otvoren kamenolom i eksploatira se kamen lomljenac pod trgovačkim nazivom »dijabaz«.

## OKOLNE STIJESE

Pješčenjaci okolice gdje se nalazi pojava spilita su stijene masivne, homogene lice i sive boje. Od oksidacijskih produkata minerala željeza dobivaju svjetlosmeđu boju. U mikroskopu se vidi da im je struktura tipična klastična-psamitska, sa visokim udjelom matriksa. Čestice odn. fragmenti ili zrna minerala i stijena pripadaju najviše kvarcu, čertu (rožnacu), feldspatima (albitu i mikroklinu) te muskovitu. Matriks se sastoji od kvarca, sericitice te nešto neodređene glinovite tvari. Modalni sastav uzoraka vidi se na tabeli I:

Kao što se vidi iz tabele modalnog mineralnog sastava pješčenjaka on je u svih isti i volumno se malo razlikuje. Postoje razlike u dimenzijama, tako da dio pješčenjaka pripada sitnozrnim, ali dio već čini prelaz ka silt-pješčenjacima. Zrna su angularna do subangularna, pretežno ekvidimenzionalna. Matriks je dijelom vjerojatno rekristaliziran, sadrži pored kvarca i sericitice nešto minerala glina, getita, organske tvari te autigenog pirita i kalcedona.

Na temelju mineralnog sastava kao i udjela matriksa ovi bi pješčenjaci prema klasifikaciji Pettijohna pripadali subgrauvakama.

Tabela I. Modalni sastav pješčenjaka, volumni postoci

	1	2	3	4	5	6	Sred.
Matriks	39,2	46,9	48,2	24,3	41,2	43,1	40,6
Fragmenti	Kvarc	40,4	34,5	38,1	48,4	39,8	37,2
	Rožnac	15,5	14,8	11,4	17,7	12,9	15,1
	Feldspat	4,5	2,2	1,4	5,8	2,6	3,7
	Muskovit, akc.	0,4	1,6	0,9	3,8	3,5	0,9
Dimenzije zrna u $\mu$	40–350	25–260	32–246	60–820	n.o.	n.o.	—
Pretč. dim. zrna u $\mu$	160–350	80–150	85–170	—	—	—	—

Ovdje možemo samo još dodati da će pješčenjaci i eventualno ostale prisutne sedimentne stijene iz okolice svih magmatskih pojava u Baniji i Podkuplju biti bar u najvažnijim crtama istraženi da bi se utvrdile njihove glavne karakteristike i eventualni utjecaj magmatskih stijena na njih na kontaktima. O rezultatima tih istraživanja bit će saopćeno u posebnom radu.

#### PETROGRAFSKI SKLOP I MINERALNI SASTAV SPILITA

Eruptivna masa spilita je većim dijelom na površina duboko zahvaćena trošenjem. Samo u donjim dijelovima sila koji je zasječen i otkriven neposredno u blizini obale Kremičnice, a osobito u otvorenom kamenolomu nalazimo od trošenja potpuno očuvan materijal.

Iako je, kako ćemo kasnije vidjeti, mineralni sastav spilita svuda sličan, postoje u građi sila izvjesne razlike koje se očituju kako u varijacijama mineralnog sastava, tako i u teksturi i strukturi. Skloni smo zaključku da je to posljedica određenog mehanizma ili stadija utiskivanja ili »intruzije« spilita. Masa sila nije formirana odjednom već kao rezultat višekratnih pulsirajućih utiskivanja pri čem su nastajali pojedini dijelovi mase u vidu manjih jedva odijeljenih tijela i gredica, cijevi i pillow-a. Razlike u tim dijelovima se u toliko manje ističu što je boja, i tekstura tih varijeteta svuda gotovo posve jednaka.

U osnovi možemo makroskopski razlikovati dvije vrste spilita. Jedno su masivni, homogeni spiliti, srednje do sitnozrni i tamnozelene boje. Varijacije unutar te grupe spilita su samo u dimenzijskim sastojakima. Manjim dijelom nalazimo takav spilit u centralnom dijelu kamenoloma (stanje u godinama 1970 i 1971), zatim u sjevernom dijelu sila i u južnom krilu ka-

menoloma. Drugi dio spilita čine tamnozeleni, pretežno gusti spiliti, također homogeni i masivni. Oni najčešće grade crijevasta i vrećasta okruglasta ili ovalna tijela, poznata pod imenom »pillow-a« (sl. 1 i 2.) Spiliti ovakove pillow-teksture grade pretežni dio sila koji je bio pristupačan opažanju, osobito u otvorenom kamenolomu i njegovom južnom krilu. Imaju izgled katkada pravilnih ovalnih tijela, skoro kugli, presječenih cijevi, spljoštenih ili deformiranih jastuka, dijelom poput gomolja, a ima i nepotpunih pillowova. Dimenzije su im od veličine šake do oko 1 m promjera. Unutrašnjost pillowova obično je građena od jezgre i jednog ili dva koncentrična ovoja ili ljske oko jezgre. Te su ljske pak građene od radikalno orijentiranih stupčića promjena 5 do 20 cm. Presjek tih stupčića je nepravilan peterokut ili šesterokut.

Znatno rjeđe nalazimo u stijenskoj masi sila breče koje su izgrađene od fragmenata različitih varijeteta spilita. To nisu tektonske breče, već su nastale kao posljedica mehanizma intruzije ili probijanja magmatskih masa. Očito u izvjesnim fazama, utiskivanje magmatske mase pratila je piroklastična aktivnost iako pravih tufova nismo našli. Među pillowima i kao vezivo breča nalazimo obično gusto zelenu masu (vjerojatno sastavljenu od seladonita, klorita, možda saponita ili palagonita). U masivnim spilitima prve vrste vide se katkada okruglasti gomoljasti dijelovi stijene odijeljeni odnosno povezani međusobno gustim izuvijanim zelenim materijalom. Detaljnija ispitivanja tog gustog zelenog materijala nisu vršena.

Posve rijetko nalazimo i partie zdrobljenih stijena.

U stijeni od mjesta do mjesta nalaze se brojne tanje ili deblje pukotine, žile, šupljine i gnijezda koje su ispunjene bijelim mineralima. U toj žilnoj paragenezi hidrotermalnog porijekla nalazimo niz minerala: prenit, kalcit, kvarc, klorit, epidot, barit, datolit (?). O toj mineralnoj paragenezi iz spilita Lasinje i nekih drugih nalazišta bit će riječi u posebnom članku.

Da bi ispitali ovu pojavu spilita kod Lasinje odabrali smo pet različitih uzoraka odnosno varijeteta koji su detaljno mikroskopski i kemijski analizirani. To su:

1. Masivni spilit prve grupe iz centralnog dijela kamenoloma.
2. Masivni spilit prve grupe iz južnog dijela kamenoloma.
3. Masivni spilit prve grupe iz sjevernog dijela sila, oko 50 m od kontakta sa pješčenjacima.
4. Gust spilit druge grupe, stupčić unutrašnjeg dijelova pillowova.
5. Gust spilit druge grupe, stupčić vanjske ljske pillowova.

Uzorci 4 i 5 su iz jednog istog pillowova iz centralnog dijela kamenoloma.

Mineralni sastav svih varijeteta je isti. Mijenja se samo udio pojedinih sastojaka, njihove dimenzije i druge fiziografske karakteristike. Zbog toga ćemo mineralne sastojke svih varijeteta opisati zajedno, a razlike prikazati u pojedinačnom opisu varijeteta.

Bitni mineralni sastojci su albit, augit i klorit, a samo u jednom varijetu neodređeni mikroliti i devitrificirano staklo. Akcesorni su ilmenit, magnetit, apatit i pirit, a sekundarni kalcit, klorit, kvarc, titanit, leukoksen (anasas, rutil), hematit, prehnit i epidot.

*Albit* je najčešći mineralni sastojak i jedini bitni salski mineral. On je gotovo bez izuzetka prutićast, idiomorfan do hipidiomorfan. U nešto većim individuima vide se dobro razvijene sraslačke lamele. Sraslački su zakoni albitski, albit — ala B, rjeđe bavenski i manebaški. Bazirajući na činjenici da tip sraslačkog zakona zavisi o uslovima za vrijeme kristalizacije moglo bi se zaključiti da su albiti kristalizirali pri relativno širokom rasponu temperature i ev. drugih uslova. Tome bi opet protivurječila svuda jednakna niskotemperaturna optika albita. Kako bi za to bila potrebna mnogo opsežnija i detaljnija analiza i ispitivanja stijena i albita u taj se problem za sada nismo upuštali.

Prema rezultatima mjerjenja Fedorovljevom metodom na teodolitnom stoliću sastav albita varira od 0 do 7% an. Prosječna vrijednost iz 15 mjerjenja iznosi 3,2% an. Kut optičkih osi varira od +77,5° do +86°, a srednja vrijednost iz 12 mjerjenja  $2V = +80,3^\circ$ . Taj kut optičkih osi jasno ukazuje na niskotemperaturnu optiku albita.

Evo nekoliko mjerjenja albita:

1. S	76 <sup>3/4</sup> °	24 <sup>2/3</sup> °	69 <sup>2/3</sup> °	— ⊥ (001),	2% an, 1 <sup>1/2</sup> ° SO $V_1 V_2 = + 80^{3/4}$
2. S	78 <sup>1/2</sup> °	25 <sup>3/4</sup> °	67 <sup>2/3</sup> °	— ⊥ (001),	7% an, 2° NW $V_1 V_2 = + 78^{3/4}$
3. B <sub>1/2</sub>	78°	25 <sup>2/3</sup> °	68°	— ⊥ (001),	2% an, 1 <sup>1/2</sup> ° NW
D <sub>1/2</sub>	78 <sup>1/2</sup> °	25 <sup>1/2</sup> °	68 <sup>1/4</sup> °	— ⊥ (001),	2% an, 1 <sup>1/2</sup> ° NW $V_1 V_2 = + 78^\circ$ $V_1 V_2 = + 79^\circ$
4. B <sub>1/2</sub>	61°	81 <sup>1/2</sup> °	77 <sup>1/2</sup> °	— ⊥ (021),	3% an, 4° SW
D <sub>1/2</sub>	59 <sup>1/2</sup> °	82°	77°	— ⊥ (021),	4% an, 3 <sup>1/2</sup> ° SW $V_1 V_2 = + 77^\circ$ $V_1 V_2 = + 78^\circ$
S <sub>1</sub>	78°	25 <sup>1/2</sup> °	68 <sup>1/2</sup> °	— ⊥ (001),	2% an, 1° NW
S <sub>2</sub> = L <sub>2</sub>	19 <sup>3/4</sup> °	70 <sup>1/3</sup> °	90°	— ⊥ (010),	0% an, 2° SW

Veći dio mjerjenja dao je sraslačke zakone albitski i albit — ala B.

Albiti su pretežno čisti ili skoro posve čisti. Ne sadrže nikakove relikte bazičnih plagioklasa, a niti ima drugih indikacija koji bi ukazivali na pretvorbu ili izmjenu bazičnog plagioklasa u albit. Duž pukotina kalavosti ili

prslina nalaze se u njima katkada listići ili sitne nakupine klorita i vrlo rijetko prenita. Na dodiru s kloritom i kalcitom, koji se u stijeni ponekad nalaze u međuprostorima albitskih štapića i drugih sastojaka, pokazuju zrna albita znakova korozije. Prutiće posve svježih albita nalazimo katkada potpuno uklapljene u posve svježem augitu. Sve ove fiziografske karakteristike, kao i činjenica da odnosi između albita i augita ukazuju da je albit bar dijelom prvi kristalizirao, jer se augit nalazi većinom integrarno u slobodnim prostorima pruticastog skeleta albita, govore u prilog zaključku da je albit u ovim stijenama primaran mineral.

*Augit.* Makroskopski se krupnija zrna augita vide kao tamnozelenе do zelenocrne pjege u zelenoj stijeni. U mikroskopskom preparatu to su gotovo bezbojna ili slabožućkasto zelenasta do zelenasta zrna. Pretežno su izometričnog do kratkostupičastog habitusa, hipidiomorfna do alotriomorska. Najvećim dijelom nalaze se u međuprostorima pruticastog skeleta albitskih prutića, pri čem su veća zrna kristalizirajući uklapala potpuno ili djelomično prutiće albita. Na većim zrnima vidi se katkada »sektorska« građa, slično poput strukture pješčanog sata, što je vidljivo tek u unakrštenim nikolina jer je augit skoro bezbojan. Neke razlike u optičkim svojstvima »sektora« nisu utvrđene. Navedena pojava dosta je česta kod titanskih augita, pa bi to moglo ukazivati da su ovi augiti možda neki prelaz ka Ti-augitima odnosno sadrže nešto titana. Neka zrna, osobito stubičasta su mehanički deformirana, savijena u blagi luk i nejednoliko potamnuju. To je vjerojatno posljedica pritiska za vrijeme kristalizacije i utiskivanja sila u okolne sedimente.

Augit ima veoma slab pleohroizam: X – skoro bezbojan, Y – slabo žućkasto zelenkast, Z – slabo zelenkast. Ima jasnu disperziju  $r > v$ . Mjerjenja na teodolitnom stoliću podvrgnuto je 16 zrna. Kut optičkih osi, pri čem je većina mjerjenja vršena opažanjem obiju osi, konoskopskom metodom varira od  $+46^\circ$  do  $+53^\circ$ , a srednja vrijednost iznosi  $2V = +48,2^\circ$ . Kut potamnjenja  $c \wedge Z$  varira od  $40^\circ$  do  $+44^\circ$ , a srednja vrijednost je  $42^\circ 6$ .

*Klorit* je po učestalosti treći važni mineralni sastojak. U nekim ga uzorcima gotovo i nema, no u većini je varijeteta stijena prisutan u znatnoj količini. Svjetlo zelene je boje i bez anomalnih interferencionalih boja. Za optička je istraživanja nepodesan jer obično dolazi u finim listićima agregiran u međuprostorima skeleta pruticasta albita. Značajno je da se klorit nalazi u vidu različitih agregata ili gnejzda i u varijetetima stijena u koje augit posve svjež, neizmijenjen i netaknut, dakle nije nastao pretvorbom iz prisutnih feromagnezijskih minerala – augita. Formira katkada i okruglaste ili nepravilne aggregate, guste do kriptokristalne sa koncentričnim zonama ili sektorskim poljima očito ispunjavajući kao »primaran« mineral ranije slobodne šupljine ili prostore u stijeni. Vjerojatno se taj klorit izlučiva iz magmatskog ostatka bogatog vodom u formi gela, a kasnije se rekristalizirao u kriptokristalne ili finolističave aggregate. Veoma je malo znakova da je klorit nastao pretvorbom augita. Štaviše, dosta je česta pojava da je uz svjež netaknut augit prisutan albit manje rezistentan pa ga klorit dje-

lomice zamjenjuje ili »potiskuje« ili se fini listići nalaze u formi gnijezdašca u pukotinama kalavosti albita. Imali bi dakle a) klorit koji ispunjava prostore među albitima i katkada prisutnim augitim ravnomjerno raspo-ređen u stijeni kao rasuta sitna gnijezda i b) drugi klorit, u šupljinama sti-jene, kolomorfne građe, nastao očito iz gela i naknadno rekristalizirao, a nalazi se i u stijenama uz posve netaknute albite i augite.

*Kalcit* dolazi u malim količinama kao gnijezdašca neravnomjerno rasuta u stijenama, a sastavljena su od vrlo sitnog zrnja. Posve izuzetno nala-zimo i krupnije kristalizirani kalcit u druzama, sa razvijenim sraslačkim la-melama.

*Opâki sastojci.* Pretežni dio opâkih minerala pripada *ilmenitu* od kojeg se razvio leukoksen sa skeletnim kosturom opâkog minerala. U reflekti-ranom svjetlu u nabrusku moglo se utvrditi da glavni dio leukoksema čini *anatas*, te nešto *rutila* i *titanita*. Znatno je rjeđi *magnetit* u sitnom zrnju izometričkog habitusa i *hematit*.

Akcesorni *apatit*, te sekundarni minerali *epidot*, *prenit*, *titanit* i *kvarc* su vrlo rijetki i uobičajenih mikrofiziografskih karakteristika. Među njima re-latивno je nešto češći prenit.

Strukture i druge fiziografske karakteristike navedenih pet varijeteta spi-lita su ove:

**V a r i j e t e t 1 – m a s i v n i s p i l i t** (kem. anal. 1) (sl. 3). Ima subofitsku strukturu, gotovo tipičnu »dijabaznu« strukturu, dijelom čak poiki-loblatsku. Prutićasti albiti tvore skelet prostorno neorientiranih kristala, di-jelom i izukrštanih ili koji se dodiruju. Prutići albita su katkada dijelom urasli u krupnija zrna augita, a katkada su i posve uklopljeni u augitu što daje izgled poikiloblastične strukture. Pirokseni pretežno ispunjavaju slo-bodne prostore među prutićima albita. Sudeći po ovim strukturnim karak-teristikama albit je bar dijelom kristalizirao prvi ili ranije od augita, a dijelom istovremeno ili zajedno s augitom, tj. dio magme kristalizirao je u točki koja se približuje eutektikumu albit-augit. Dimenzije odnosno du-žina prutića albita su najčešće 0,2 do 0,5 mm, a najveća je dužina oko 2 mm. Idiomorfan do hipidiomorfan sastojak je jedino albit. Zrna augita su hipidiomorfna do alotriomorfna, samo rijetko jasno debelogrutičasta i skoro idiomorfna. Oni kristaliziraju, zajedno sa nakupinama klorita, u me-đuprostorima skeleta albita.

**V a r i j e t e t 2 – m a s i v n i s p i l i t** (kem. anal. 2) (sl. 4). Struktura je subofitska, stijena je slična varijetu 1. Razlika je u tome da ima od svih uzoraka najviše augita, koji je uz to u ovom varijetu i najvećih dimenzija, često poikilitički djelomično ili potpuno uklapa prutiće albita. Osim toga u ovoj stijeni ima i dosta često većih šupljina ispunjenih kolomorfnim dru-znim kloritom. Neke partie ove stijene su zdrobljene i pretvorene u mi-krobreču. U njima su klorit i prenit češći, a u nekim dijelovima klorit je potpuno pseudomorfno zamjenio albit.

**V a r i j e t e t 3 – m a s i v n i s p i l i t** (kem. anal. 3) (sl. 5 i 6). Sti-jena ima neizrazitu mikrodijabaznu strukturu. Manji dio albita razvijen je

idiomorno, a prutići su dužine oko 0,2 mm. No pretežni dio albita su fini prutići i mikroliti koji tvore poput »filca« masu osnove u kojoj su uloženi nešto veći prutići iznimno i krupnijih fenokristala idiomorfna albita. Dimenzije tih sitnih albita su manje od 0,65 mm. Zajedno s tom masom finoprutičasta albita intimno su prirašteni brojni i doista pravilno rasuti skeleti ilmenita transformirani u leukoksen sa skeletastim hematitom. Stijena ima relativno malo augita. Ostali su sastojci klorit, epidot (pumpeliit?), hematit, kalcit. U druzama ima kolomorfna klorita i neoalbita.

**Varijetet 4 – gust spilit pillow a, jezgra (kem. anal. 4) (sl. 7.)** Makroskopski je to gusta zelena stijena koja gradi u obliku stupčića unutrašnje dijelove pillow-a. Struktura je subofitska do intersertalna. Osnovni skelet stijene čine tankoprutičasti do igličasti albiti, dijelom izukrštani ili se dodiruju, a dijelom su slobodni. U slobodnim prostorima ove prutičaste mase albita nalaze se sitna zrna augita, te dosta ravnomjerno raspoređene sitne nakupine finolističava klorita. Ostali akcesorni i sekundarni sastojci su kao i u ranijim varijetetima i dolaze u malim količinama. Kao posebnu karakteristiku vrijedi spomenuti da u ovom varijetu ima malo opākih minerala, da su rijetki, nešto krupniji, individui prutičasta augita savijeni, a neki razvijeni u formi skeleta kao kristaliti iz devitrificiranog stakla.

**Varijetet 5 – gust spilit pillow a, vanjska ljska (kem. anal. 5) (sl. 8.).** Makroskopski je to gust zeleni spilit koji, kao i jezgra, gradi vanjsku ljsku pillow-a u obliku stupčića. Struktura je vitroporfirska devitrificirana, ili prelaz u intersertalnu oligofirsку. Pretežni dio stijene čini devitrificirano staklo odnosno masa, izgrađena od finih kristalita ili mikrolita, dijelom i kriptokristalna, neodređena sastava. Ona je u mikroskopskom preparatu smeđaste boje i dijelom pigmentirana hematitom. Te partije devitrificirana stakla su okruglaste, gomoljičaste, katkada agregirane i gusto stisnute, ali katkada i izolirane poput otočića. U središtu tih devitrificiranih gomoljičica nalaze se katkada idiomorfni prutići albita ili rjeđe augita također savršeno idiomorfna. Izolirani idiomorfni kristali, kao fenokristali, albita ili augita su rijetki. U međuprostorima ovih gomoljičica ili grupa, koji nisu svuda ravnomjerno raspoređeni, nalazi se masa zelenkašta klorita u listićima aggregiranim u mala polja ili sektore koji se spajaju, no najbolje odražava sastav i stanje magmatske mase za vrijeme kristalizacije i tumačenju ovakovog pojavljivanja klorita da se je stvarao iz vodom bogatog bazičnog ostatka, dakle direktno iz vodom zasićene taljevine, a ne sekundarnom pretvorbom iz drugih primarnih minerala u stijeni. Oni su naime, kao i mikroliti, rijetki albiti i augiti posve svježi i neizmijenjeni. Samo ponekad nađe se prutića albita duž čijih pukotina ima listića klorita.

Ova je stijena nastala nesumnjivo naglim hlađenjem pillow-a i vjerojatno najbolje odražava sastav i stanje magmatske mase za vrijeme kristalizacije.

Ranije smo naveli da u stijenskoj masi sila ima i protoklastičnih partijskih poput breča, kao i zdrobljenih partijskih s mikrobrečama. Utiskivanje sila je međutim i slaba piroklastična aktivnost. To smo mogli utvrditi po

činjenici da u jednom bloku smeđecrvenog šejla, uklopljenog u splitu, nađenog u kamenolomu, nalazimo poput rijetkih proslojaka i lećica debljine do 1 cm, litokristaloklastični tuf koji sadrži fragmente spilita nešto drugačijeg sastava i strukture ovih ovdje opisanih, zatim keratofira, odlomaka albita, augita i kvarca, te odlomke silt- i finozrnog pješčenjaka. Za detaljnija istraživanja, nažalost, ovaj je materijal bio nedovoljan i nepogodan, ali nedvojbeno ukazuje i na to da u prostoru Pokuplja i Banije treba očekivati pored spilita i širi diferencijski niz srodnih natrijskih stijena, odnosno stijena s albitom.

### KEMIZAM I GENEZA

Navedenih pet varijeteta stijena podvrgnuto je kvantitativnim kemijskim analizama i njihov je kemizam prikazan u tabeli II a u tabeli III sadržaj mikroelemenata. Spektralne analize u svrhu određivanja mikroelemenata izvršio je mr. D. Šiftar na čemu mu se mnogo zahvaljujemo. U tabeli IV dat je proračun katanorma-piroksen varijanti po Niggliju, zatim grupne bazis vrijednosti i Nigglijevi parametri. Konačno

Tabela II.

Kemizam spilita Lasinje

	1	2	3	4	5
SiO <sub>2</sub>	52,80	48,12	51,36	47,85	49,29
TiO <sub>2</sub>	1,59	1,42	2,19	1,50	1,67
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	16,41	15,58	15,09	17,39	16,76
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	1,71	3,45	6,52	1,92	2,49
FeO	7,21	7,44	6,63	6,47	8,76
MnO	0,14	0,10	0,10	0,14	0,13
MgO	5,17	6,18	4,04	6,36	5,10
CaO	7,26	9,21	4,35	8,36	4,97
Na <sub>2</sub> O	4,69	4,96	6,12	5,23	5,50
K <sub>2</sub> O	0,63	0,02	0,22	0,43	0,32
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0,20	0,32	0,26	0,30	0,19
H <sub>2</sub> O+	2,58	3,07	2,54	2,51	3,44
H <sub>2</sub> O-	0,15	0,31	0,46	0,51	0,42
CO <sub>2</sub>	1,13	0,31	0,29	0,88	0,70
	100,67	100,40	100,23	99,85	99,74

Tabela III.

Sadržaj nekih mikroelemenata u spilitima Lasinje (u ppm)

	1	2	3	4	5
Cu	52	77	52	61	46
Ni	76	72	50	71	72
Co	67	70	83	46	81
V	290	325	355	220	265
Cr	226	242	250	193	218
Ba	105	38	44	65	30

Točnost mjerena = +/— 10 do 15%

u tabeli V prikazan je parcijalni modalni sastav nekih spilita, i to pod brojem 1 i 2 modalni sastav analiziranih uzoraka – vrijeteti 1 i 5, pod brojem 3 i 4 dva uzorka masivna spilita iz centralnog dijela kamenoloma, broj 5 modalni sastav jednog spilita nešto krupnijeg zrna i br. 6 modalni sastav jednog uzorka spilita iz krovine centralnog dijela kamenoloma.

Iz kvantitativnih kemijskih analiza stijena vidi se da istraženi varijeteti pripadaju spilitima. To su stijene izrazito natrijskog karaktera sa varijacijama od 4,7 do 6,1%  $\text{Na}_2\text{O}$  i sa vrlo malim sadržajem  $\text{K}_2\text{O}$  koji varira od 0,02 do 0,63. Najveće su oscilacije u sadržaju  $\text{CaO}$  koje proističu uglavnom iz različite količine augita, a manjim dijelom iz prisutnog kalcita. Neznatne količine kalcija u albitu ne mogu na to gotovo ništa utjecati. Znatne su varijacije u sadržaju  $\text{MgO}$  koje proističu iz različitog sadržaja augita i klorita. Razlike u sadržaju  $\text{TiO}_2$  i  $\text{Fe}_2\text{O}_3$  proizlaze najvećim dijelom iz razlike u količini akcesornih titanskih minerala i njihovih produkata pretvorbe što se naročito ističe u uzorku 3 kod kojeg je veći dio ilmenita izmijenjen u leukoksen i hematit. Dio titana vjerojatno je vezan u augitu pa i otud mogu doći razlike u sadržaju jer varira i količina augita.

Glavne i bitne su varijacije, dakle, u omjeru odn. udjelu albita, augita i klorita, pri čemu se dakako mijenja i sadržaj  $\text{SiO}_2$  toliko da se dio stijena, npr. uzorci 1 i 3, nalaze na granici između bazičnih i neutralnih stijena, odnosno na granici spilita i keratofira. Izvjesna diferencijacija izvršila se, dakle, i u ovoj maloj masi.

Posebno je zanimljiv uzorak br. 5, varijetet gustog spilita iz vanjske ljuške pillow-a. Iz modalnog sastava, koji je dobiven mjeranjem integracijskim stoličem Leitz, vidi se da ta stijena sadrži malo, tek oko 13%, kristala albita i augita. Oko tih pojedinih kristala nalaze se u gustom spletu u formi gomoljiča igličasti mikroliti uloženi u masu kriptokristalog klorita. Po svemu

Tabela IV.

Norm-sastav, grupne bazis vrijednosti i parametri po Niggliju.

	1	2	3	4	5
Or	3,7	—	1,1	2,3	2,2
Ab	42,2	45,5	56,8	47,5	51,0
An	22,0	—	13,5	—	—
Ts	—	16,5	—	18,4	15,6
Wo	2,1	—	2,0	—	—
En	14,3	13,8	11,5	5,4	9,7
Hy	7,6	8,4	2,0	6,7	11,1
Cs	—	6,7	—	3,5	—
Fo	—	2,7	—	9,3	3,2
Fa	1,9	—	3,1	—	—
Mt	1,8	3,7	7,0	2,0	2,7
Il	—	1,3	—	2,2	1,6
Sp	—	—	—	—	0,7
Ru	1,1	—	1,5	—	—
Cp	0,4	0,6	0,6	0,6	0,4
Cc	2,9	0,8	0,5	2,1	1,8
Q	32,3	25,7	20,0	26,0	28,6
L	40,7	39,7	42,9	43,7	43,6
M	27,0	34,6	28,1	30,3	27,8
$\pi$	0,33	0,31	0,19	0,32	0,27
$\gamma$	0,07	0,21	0,06	0,13	0,00
$\mu$	0,47	0,40	0,34	0,54	0,44
$\alpha$	+0,64	—0,07	+0,04	—0,34	—0,06
si	140	115	142	117	131
al	25,7	21,9	24,7	25,0	26,2
fm	40,2	43,1	45,8	40,3	45,0
c	20,8	23,4	12,9	21,7	14,1
alk	13,3	11,6	16,6	13,0	14,7
k	0,08	0	0,02	0,06	0,03
mg	0,44	0,60	0,52	0,63	0,50
qz	—13,2	—31,8	—23,6	—35,4	—27,8
ti	3,2	2,6	4,5	2,8	3,4
w	0,18	0,24	0,47	0,21	0,21
magma	Na-gabroïd-na	gabro-ditritna	Na-gabroïdna	Teralit-gabroïdna	Na-gabroïdna

Sve magme: bazične, semifemski, c-siromašne do normalne, alk-rel. bogate do intermedijarne

Tabela V.

Modalni sastav spilita

	1	2	3	4	5	6
Albit	43,10	9,37	46,32	42,83	54,08	55,05
Augit	30,89	3,74	26,98	21,08	20,30	21,00
Klorit	19,67	34,30	20,29	21,10	21,27	19,66
Akc.	2,24	—	3,43	3,58	2,12	1,05
Staklo	—	52,04	—	—	—	—
Kalcit	3,10	0,51	2,98	11,41	2,23	3,23

sudeći, ovaj varijetet spilita je naglo hlađeni produkt u kojem se pretežni dio materije izlučio u formi mikrolita, devitrificiranog stakla i gela klorita, i prema tome lijepo dokazuje »primarni« karakter spilita i njegovih sastojaka. Zadnji i jedini ostatak koji se izlučio iz magmatskog ostatka volumena oko 35% ukupne stijene je klorit i to direktnim izlučivanjem. Nemaju ni kakvog dokaza da bi ove homogene kriptokristalne i finolističave mase klorita nastale preobražajem primarnih minerala. Rijetki augiti u stijeni, a ima ih oko 4%, savršeno su svježi, a niti mase mikrolita i devitrificiranog stakla ne pokazuje nikakovih promjena.

Ovo je, pored ostalog, bila jedna od važnih činjenica koja nas je upućivala na zaključak o genezi spilita. Sve, naime, okolnosti, po našem mišljenju, govore u prilog tome da su spiliti Lasinje produkti primarne kristalizacije, nastale iz vodom zasićenje taljevine, i da nisu produkti preobražaja neke ranije bazične stijene, npr. dijabaza, tzv. »spilitskom reakcijom« odnosno matasomatskom zamjenom bazičnih plagioklasa u albit i pretvorbom feromagnezijskih minerala, npr. augita, u klorit. To bi trebalo rezultirati u totalnoj razgradnji bazičnih plagioklasa i feromagnezijskih sastojaka i rekonstituciji u nov mineralni sastav – albit i klorit, uz zadržavanje primarne strukture stijene. Mi nismo u spilitima Lasinje našli nikakvih relikata koji bi upućivali na takve transformacije, a feromagnezijski sastojak augit ostao je gotovo netaknut. Osim toga, ispitujući i cijeli prostor mase i njenu neposrednu okolicu – pješčenjake, nismo mogli ustanoviti nikakvih tragova koji bi ukazivali na jednu tako veliku i intenzivnu promjenu bilansa tvari, naročito migracije elemenata natrija i kalcija. Izvjesni hidrotermalni preobražaji, na koje su vezane i žilne parageneze bili su malog opsega i intenziteta.

### ZAKLJUČAK

U blizini sela Lasinja u Pokuplju nalazi se manji sil spilita strmo uložen u pješčenjacima. Makroskopski se razlikuju dvije grupe spilita: a) masivni, homogeni spiliti, srednje do sitnozrnnati, i b) gusti spiliti, koji najčešće grade dijelove sila u obliku pillow-a. Za ispitivanje je uzeto 5 varijeteta spilita i to 1–3 masivni spiliti srednje do sitnozrni i 4–5 gusti spiliti iz jednog istog pillow-a (uzorak 4 je iz jezgre pillow-a, a uzorak 5 je iz vanjske ljske pillow-a). Mineralni sastav spilita varira ali je svuda isti: albit sa prosječno oko 3% an, augit i klorit, kao bitni sastojci. U tabeli II prikazan je kemijski sastav spilita, u tabeli III sadržaj mikroelementa, u tabeli IV norm-sastav, grupne bazis vrijednosti i parametri po Niggliju, a u tabeli V modalni sastav nekih masivnih spilita. Jedan uzorak spilita i to varijetet br. 5 iz vanjske ljske pillow-a ima vitrofirnu devitrificiranu strukturu i pretstavlja naglo hlađen produkt iz magme zasićen vodom.

Pojavljivanje spilita i njihove mikrofiziografske karakteristike prikazane su i u priloženim fotografijama.

Sve okolnosti govore za primarni karakter spilita tj. da albiti i dijelom klorit nisu nastali pretvorbom i metasomatskom zamjenom iz nekih ranijih primarnih minerala već su primarni minerali nastali direktnom kristalizacijom iz magme i njenih ostataka.

Primljeno 24. 4. 1972.

Zavod za mineralogiju, petrologiju i ekonomsku geologiju,  
Rudarsko-geološko-naftni fakultet  
Sveučilišta  
Zagreb, Pierottijeva ul. 6

### LITERATURA

- Jurković, I. 1957: Metalogenija Petrove gore. Geol. vjesnik, 11, 143–228, Zagreb.  
Kišpatić, M., 1899: Nastavak bosanske serpentinske zone u Hrvatskoj. Rad JAZU 139, mat.-prir. razred 44-73, Zagreb.  
Pilar, Đ., 1873: Trećogorje i podloga mu u glinskem Pokuplju – Rad JAZU knj. 25, 53–179, Zagreb.  
Streckeisen, A. L., 1967: Classification and nomenclature of igneous rocks. – N. Jb. Min. Abh., 107, H. 2–3, 144–240. Stuttgart.

V. MAJER und TIŠLJAR J.

SPLITISCHE GESTEINE BEI DEM DORFE LASINJE IM POKUPLJE  
(KROATIEN, JUGOSLAWIEN)

Steil eingelagert in Sandsteinen befindet sich in der Nähe des Dorfes Lasinja im Kupa-Tal ein kleinerer Spilitsill. Makroskopisch sind zwei Spilitgruppen zu unterscheiden: a) massive, homogene Spilite, mittel- bis feinkörnig, und b) dichte Spilite, die meist Teile des Sills in Pillow-Form aufbauen. Zur Untersuchung wurden 5 Spilitvarietäten ausgewählt, und zwar sind die Proben 1, 2 und 3 massive, mittel- bis feinkörnige Spilite und 4 und 5 dichte Spilite aus demselben Pillow (die Probe 4 stammt aus dem Pillowkern und die Probe 5 aus der äusseren Pillowschale). Die Mineralzusammensetzung variiert, doch ist sie überall die gleiche: Albit mit durchschnittlich rund 3%, Augit und Chlorit als wesentliche Bestandteile. In Tabelle II ist der Chemismus der Spilite wiedergegeben, in Tabelle III der Gehalt an Mikroelementen, in Tabelle IV die Norm-Zusammensetzung, die Gruppenbasiswerte und die Niggli-Parameter und in Tabelle V die Modalzusammensetzung einiger massiver Spilite. Eine Spilitprobe, und zwar Varietät No. 5 aus der äusseren Pillowschale, zeigt vitrophyrische Struktur und ist ein schnell abgekühltes Produkt eines wassergesättigten Magmas.

Die Ausbildungsformen der Spilite sowie ihre mikrophysiographischen Merkmale sind auf den Tafeln festgehalten.

Alle Umstände sprechen für einen primären Charakter der Spilite, d. h. die Albit und teilweise auch der Chlorit sind nicht durch Umwandlung und metasomatischen Austausch aus irgendwelchen früheren Primärmineralen entstanden, sondern durch unmittelbare Kristallisation aus dem Magma und dessen Resten entstanden sind.

Angenommen am 24. April 1972

Institut für Mineralogie, Petrologie und Erz-lagerstättenkunde,  
Fakultät für Bergbau, Geologie und  
Erdölwesen der Universität  
Zagreb, Pierottijeva 6

TABLA . – TAFEL I

1. Kamenolom Lasinja. Pillowi i intruzivne gredice u silu.  
Steinbruch Lasinja. Pillows und Intrusivgänge im Sill.
2. Kamenolom Lasinja. Presjek jednog pillow-a. Vidi se jezgra i vanjska ljudska sa radijalnim stupčićima.  
Steinbruch Lasinja. Anschnitt eines Pillows. Man sieht den Kern und die aussere Pillowschale mit radialen Säulchen.



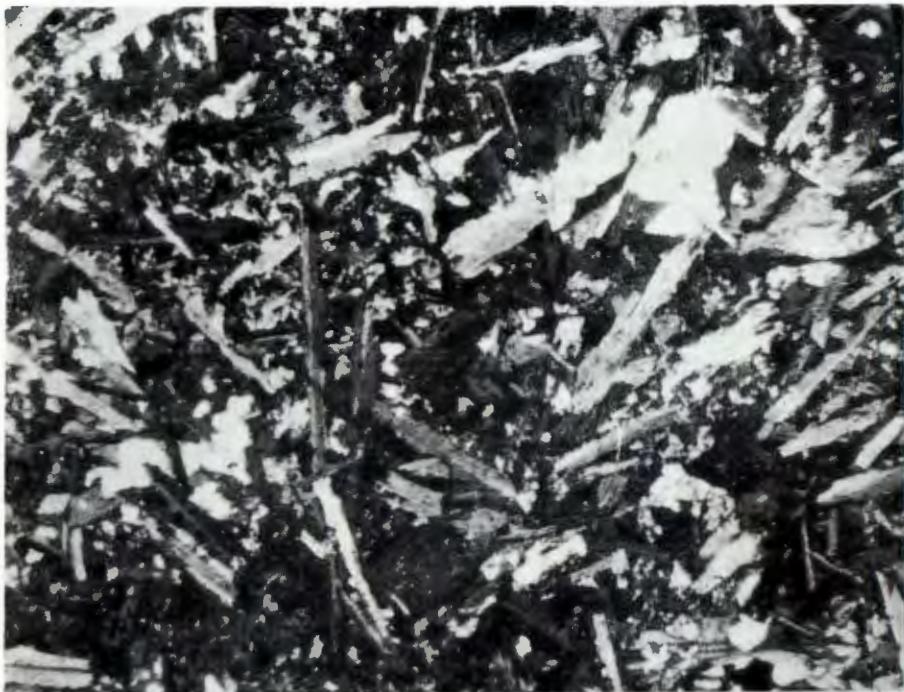
1



2

## TABLA – TAFEL II

3. Struktura masivnog spilita, varijetet 1. N +, povećanje 43 x.  
Struktur eines massiven Spilits, Varietät 1. N +, Vergrösserung 43 x.
4. Masivan spilit, varijetet 2. Uz štapićaste albite vide se i augiti sa strukturom pješčanog sata. N +, povećanje 43 x.  
Massiver Spilit, Varietät 2. Neben Albitleisten sieht man Augite mit innerer Sanduhrstruktur. N. +, Vergrösserung 43 x.



3



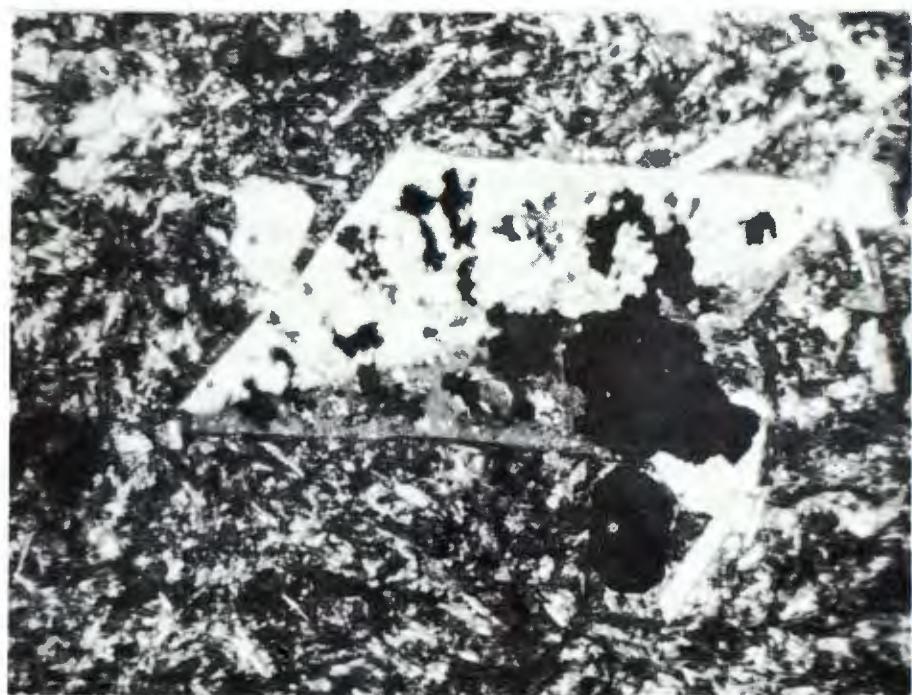
4

### TABLA - TAFEL III

5. Masivan spilit, varijetet 3. Ima brojne izdužene skelete ilmenita izmijenjenog u hematit. N +, povećanje 72 x.  
Massiver Spilit, Varietät 3, mit zahlreichen Ilmenitskeletten grösstenteils in Hämatit umgewandelt. N +, Vergrösserung 72 x.
6. Masivni spilit, varijetet 3. Rijedak, kao izraziti fenokristal, porfiroidno razvijeni albit. N +, povećanje 43 x.  
Massiver Spilit, Varietät 3. Sehr seltener, als Einsprengling entwickelter Albit, N +, Vergrösserung 43 x.



5



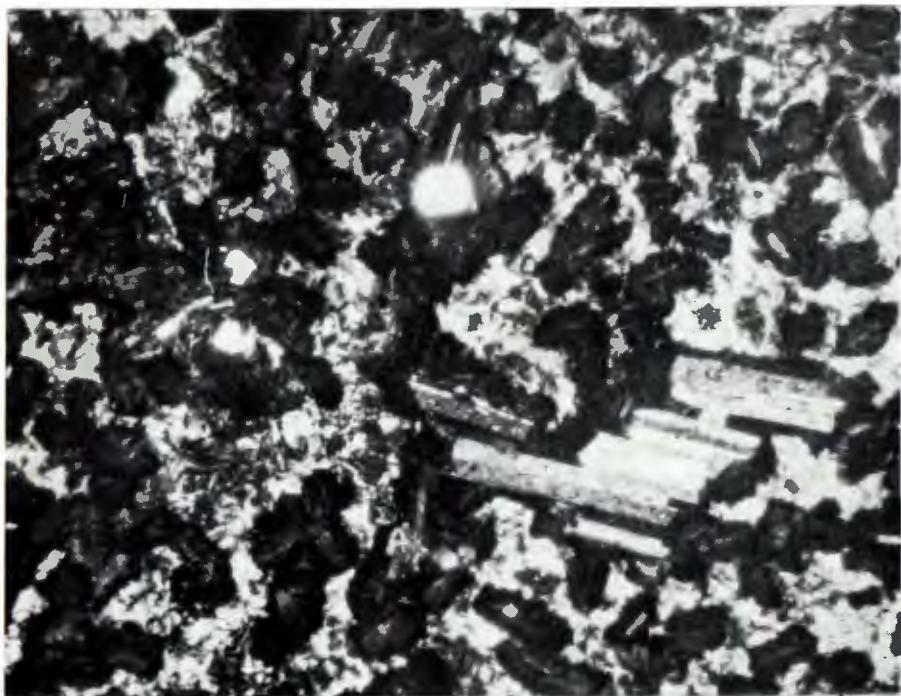
6

TABLA — TAFEL IV

7. Gust spilit, varijetet 4, iz jezgre pillow-a. Neizrazita subofitska do arborescentna struktura. Iglice albita dijelom isprepletene dijelom udružene i divergentne. N +, povećanje 43 x.  
Dichter Spilit, Varietät 4, aus dem Kern des Pillows. Subophitisches bis arboreszentes Gefüge. Sperrige Anordnung der Albitnadelchen, teilweise als Büschel. N +, Vergrösserung 43 x.
8. Gust spilit, varijetet 5 iz vanjske ljske pillow-a. Tamno su u formi grudica agregirani mikrolit i devitrificirano staklo, koji obrubljuju rijetke »fenokristale«. Svijetlje je finolističavi i kriptokristalni agregat klorita poput osnove. N +, povećanje 43 x.  
Dichter Spilit, Varietät 5 aus der äusseren Pillowschale. Dunkel sind Mikrolithaggregate und devitrifiziertes Glas, teilweise um Einsprenglinge. Hell ist feinschuppiger bis kryptokristalliner Chlorit als Grundmasse. N +, Vergrösserung 43 x.



7



8