

*Projekt »Povijest istraživanja i rudarenja u Hrvatskoj i litogeneza i potencijali bitumenskih i kerogenih ležišta u Hrvatskoj« financiran od Ministarstva znanosti i tehnologije Republike Hrvatske*

## DONJOPALEOGENSKI BOKSITI VINIŠĆA, UGLJANA, SILBE I OLIBA

Berislav ŠEBEČIĆ,<sup>1</sup> Boris ŠINKOVEC,<sup>2</sup> Mladen TRUTIN<sup>3</sup>

<sup>1</sup>Industrija naftne d.d., Sektor strateškog razvoja i istraživanja, Savska cesta 41/X, HR-10000, Zagreb, Hrvatska

<sup>2</sup>Rudarsko-geološko-naftni fakultet Sveučilišta u Zagrebu, Pierottijeva 6, HR-10000 Zagreb, Hrvatska

<sup>3</sup>Geološki konzalting, Savska cesta 88a, HR-10000 Zagreb, Hrvatska

**Ključne riječi:** Boksit, Boksitični vapnenci, Donji paleogen, Gornja kređa

Nalazišta donjopaleogenskih boksita na proučavanom području su manja i rijetka. U tim boksitima i boksitičnim vapnencima prevladavaju oolitne strukture i bemitni sastav kao u ostalih donjopaleogenskih boksita Dinarida s tom razlikom što ovi boksiti imaju češće povećan sadržaj kaolinita. Boksiti su nastali za vrijeme emerzije koja je trajala od konca senona do gornjeg paleocena – donjeg eocena.

Istraživani boksi imaju povišen sadržaj  $\text{SiO}_2$ , a razlikuju se međusobno po sadržaju  $\text{Al}_2\text{O}_3$  i mikroelementima. Također se razlikuju po stupnju sfersnosti ooida, a stupanj zaobljenosti im je podjednak.

Na temelju dosadašnjih istraživanja može se zaključiti da su najpoznatiji uvjeti za nastanak donjopaleogenskih boksita bili u Istri i Hercegovini. Nešto nepovoljniji uvjeti bili su na području današnjih otoka sjevernog Jadrana, a najnepovoljniji na južnom Primorju i sjevernoj Dalmaciji, kao primjeru ovde opisanih donjopaleogenskih nalazišta.

**Key-words:** Bauxite, Bauxitic limestones, Lower Paleogene, Upper Cretaceous

Bauxite Deposits of Lower Paleogene in the studied area are minor and rare. In these bauxites and bauxitic limestones oolitic textures and boehmite composition prevail as in other Lower Paleogene bauxites of Dinarides, however, with a difference that these bauxites more frequently have increased contents of kaolinite. Bauxites were created during the emergence which lasted from the end of Senonian to the Upper Paleocene – Lower Eocene.

The analyzed bauxites have the increased contents of silica and they differ in regard to the contents of  $\text{Al}_2\text{O}_3$  and microelements. There are differences also in the degree of sphericity of ooids, while the degree of roundness is more or less equal.

On the basis of investigations so far, it may be concluded that the most advantageous conditions for the formation of Lower Paleogene bauxites have been in Istria and Herzegovina. Less favourable conditions have been in the area of today's islands of the Northern Adriatic. The most unfavourable were the areas of Southern Primorje and Northern Dalmatia, as shown in the example of Lower Paleogene deposits described here.

### Uvod

U sklopu naftno-geoloških i rudarsko-geoloških istraživanja kojima su osnova bila detaljna sedimentološka ispitivanja, otkriveno je unazad 15 godina (1976–1991) nekoliko nalazišta boksita na geološkoj granici između gornje kređe i paleogena kod Vrgorca (Šebičić et al., 1976 te Šebičić i Oreški, 1980/1981), Zavojana (Šebičić et al., 1985) i Vinišća (Šebičić i Vitezić, 1986. i Šebičić, 1991.) Pri tome ističemo da ta nalazišta nisu označena na »Osnovnim geološkim kartama« M 1:100.000.

Najranije geološke zapise o otocima Olibu, Ugljanu, Čiovu i dr. nalazimo u Fortisovom putopisu »Viaggio in Dalmazia« iz 1774., koji je preveo Mate Maras 1984. Tako za Olib piše da je izgrađen od bjeličastih »mramora« koji odgovaraju Walderiovom tvrdom vapnenu »nerazlučivih čestica«. Na otoku Ugljanu izdvojio je četiri vrste vapnenačkih stijena među kojima su najstarije i najmlađe »mramorastog« izgleda i t. d.

Knešaurek (1939) raspravlja o postanku dalmatinskih i hercegovačkih boksita. Istočne analitičke podatke o boksitima dr. C. Cremma (1934), koji se odnose na istočne i zapadne jadranske lokalitete. Iz Cremove tabele (Knešaurek, 1939) iznosimo podatke o osnovnom kemijskom sastavu boksita s otoka Cresa, Krka i Čiova, a iz knjige analiza (»Untersuchungen Buch«) Grochowalskog (1936–1938), nekoliko parcijalnih kemijskih analiza uzorka boksita iz okolice Vinišća u sektoru Trogir–Rogoznica, koje su prepisane

iz precrtata topografske karte M 1:75 000, jedinog sačuvanog dokumenta (tab. 1).

Prema ovim podacima, može se uglavnom zaključiti na sličan kemijski sastav boksita, s pripomenom da ima i željezovito-silicijskih (glinovitih) boksita, kako u Vinišću, tako i u okolini (Jelinak, Kovačić i Marina).

Na Silbi i Olibu, prema »Osnovnoj geološkoj karti SFRJ«, list Silba, M 1:100.000 (Mamuzić et al., 1970), nisu registrirana nalazišta boksita, već samo kod Novalje na otoku Pagu. U tumaču navedene geološke karte Mamuzić i Sokac (1973) zaključuju da se boksi nalaze u tragovima na cijelom kartiranom području duž granice gornja kređa-paleogen u obliku manjih džepova u vapnencima senona. Kao primjer navode one s otoka Mauna sjeverozapadno od Oliba. Po malim količinama boksita navedeni autori konstatiraju da koprena faza nije dugo trajala i da erozijski procesi nisu bili snažni. Ono malo boksi što je nastalo uglavnom je isprano kasnijim denudacijama, pa su se boksi samo lokalno zadržali uz granicu kređe s paleogenom. Marinčić et al. (1971) nisu na području Vinišća zabilježili boksite, već samo na obližnjem Čiovu u Gornjem okrugu.

Sedimentološkim profiliranjem gornjokrednih i paleogenskih naslaga duž kontakta gornja kređa-paleogen, jedan od koautora ovog rada (Trutin i dr. 1989), registrirao je »boksitično-limonitičan materijal« u (gornjo)senonskim okršenim vapnencima nalik na onaj u Vinišću. Kako su pregledom u nekoliko mikroskopskih

Tablica 1. Kemijski sastav ranije analiziranih boksi  
Table 1. Chemical composition of previously analysed bauxites

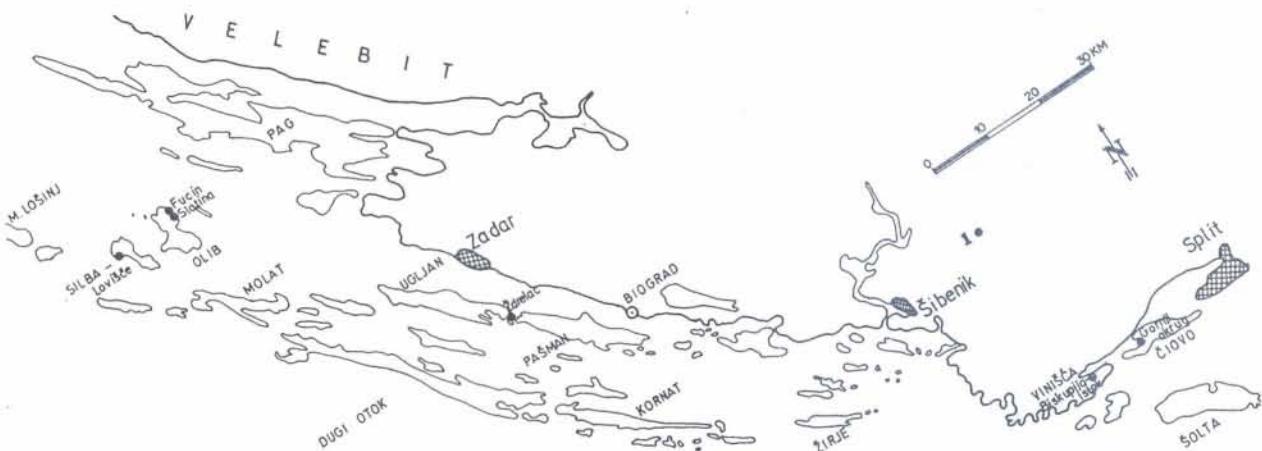
| Lokalitet<br>Location | Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub><br>% | SiO <sub>2</sub><br>% | TiO <sub>2</sub><br>% | Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub><br>% | Gubitak<br>žarenjem<br>Annealing<br>% | Analizirao:<br>Analyzed by: |
|-----------------------|-------------------------------------|-----------------------|-----------------------|-------------------------------------|---------------------------------------|-----------------------------|
| Cres (Caisole)        | 63,13                               | 2,39                  | 3,20                  | 16,67                               | 14,25                                 | Crema, 1934                 |
| Krk (Baška nova)      | 55,70                               | 1,44                  | 3,80                  | 25,30                               | 13,76                                 | Crema, 1934                 |
| Čiovo (Okrug)         | 55,10                               | 4,70                  | 2,30                  | 23,70                               | 14,00                                 | Crema, 1934                 |
| Zečevo                | 50,06                               | 5,35                  | 2,72                  | 26,74                               | 14,53                                 | Grochowalski,<br>1936–1938  |
| Jelinak brdo (Veliki) | 49,38                               | 7,32                  | 3,10                  | 22,75                               | 17,45                                 | Grochowalski,<br>1936–1938  |
| Vinišće uz obalu      | 32,24                               | 18,71                 | 1,65                  | 16,59                               | 32,34                                 | Grochowalski,<br>1936–1938  |
| Vinišće (jama)        | 50,42                               | 5,48                  | 3,15                  | 25,98                               | 14,97                                 | Grochowalski,<br>1936–1938  |

vapnencima u prslinama, pukotinama i drugim šupljinama unutar vapnenaca, ima boksitične i/ili željezovite tvari.

Zapaženo je da lateralno od sedimentološkog profila »Vinišće-Biskupija« (Šebečić i Vitezić, 1986) ima mjestimice boksi (sl. 2), dok to lateralno od profila »Vinišće-Grlauša« nije primjećeno.

### Vinišće-Biskupija

Sjeverno od zaseoka Biskupija otkriveni su boksi za koje je utvrđeno da pripadaju željezovitim boksimima (Šebečić i Vitezić, 1986). Malo boksitnih minerala (gibsite i bermita) registrirano je i u istražnoj bušotini VB-25, i to u crvenoj vapnenačko-glinovitoj tvari unutar subpozicijskih senonskih vapnenaca u sklopu bituminoznog nalazišta Vinišće-Biskupija (Slovenec, 1985.).



Sl. 1. Položajna karta boksitnih nalazišta  
Fig. 1. Position map of bauxite occurrences

izbrusaka konstatirani ooidi boksi u žilicama gornjokrednih vapnenaca na otoku Silbi, to smo se odlučili detaljnije uzorkovati i istražiti ove naslage s ciljem pronaalaženja boksi ne samo na Silbi, već na Olibu i Ugljanu. Potvrđeno je postojanje boksitično-limonitične, odnosno kalcitno-(limonitno-)boksitične tvari, kao i boksi.

### Nova istraživanja

S geološkim, odnosno sedimentološkim istraživanjima, koje smo obavili u sklopu naftno-geoloških istraživanja Dinarida, otkriveno je nekoliko novih manjih nalazišta donjopalogenskih boksi (sl. 1).

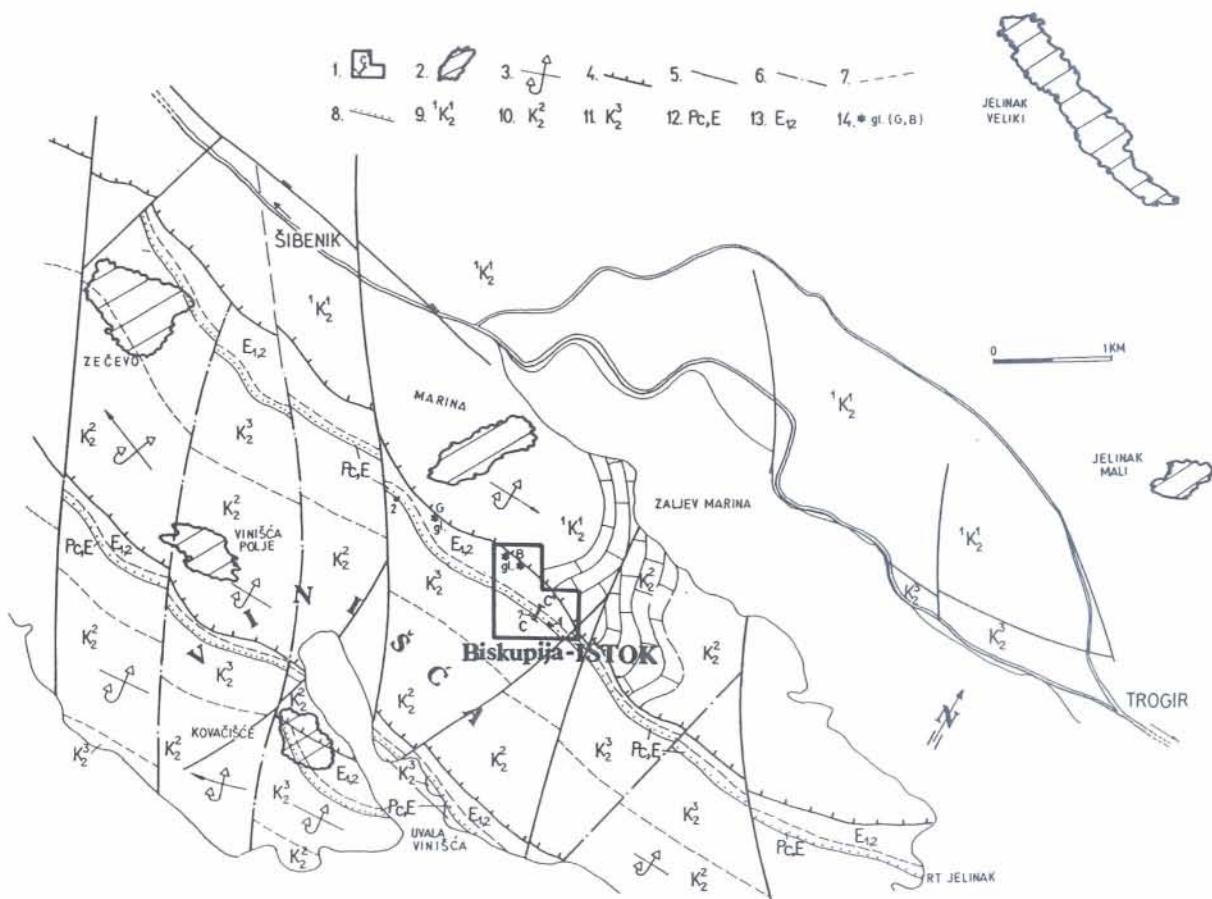
### VINIŠĆA

Lateralno od sedimentoloških profila »Vinišće-Biskupija« i »Vinišće-Grlauša«, koje smo snimili u Vinišću 1985., praćena su od kontakta gornjokrednih i donjopalogenskih vapnenaca mjestimična nalazišta boksi i/ili željezovite (hematitne i limonitne) tvari (sl. 2). Pretežno se nalaze u vapnenačkim korama, te brečastim vapnencima i vapnenačkim brečama koje su ispunjene mineralima aluminija i/ili željeza. Naime, uz kontakt, a poglavito u raspucanim i okršenim senonskim

### Vinišće-Biskupija istok

**Pedinu boksi** na Biskupiji-istok čine također gornjosenonski debljeslojevit ( $>1$  m) vrlo brijedosmedi vapnenci. Litostruktorno to su rekristalizirani foraminferski vapnenci tipa wackestone (w), odnosno bio-pseudomikrospariti (Šebečić, 1978) i mudstone (M), odnosno fosiliferni pseudomikrospariti (Šebečić, 1978). Biopseudomikrospariti sadrže 10–15% bioklasta, a fosiliferni pseudomikrospariti 5–7%. Veličina bioklasta najčešće varira 1–3 mm, a rijede do 5 mm.

Prema nalazima fragmenata rudista, hidrozoa i algi, te komparacijom s istim vapnencima koji su ranije sedimentološki profilirani zapadno od ove pojave boksi, pretpostavlja se senonska (santon, kampska?) pripadnost podinskih vapnenaca. Navedeni podinski vapnenci su mikrostilolitizirani. Sadrže blagovalovite i blagošljaste mikrostilolite koji su ispunjeni obojenim mineralima glina. Ponegdje su sekundarno izluživani i raspucani. Pukotine podinskih vapnenaca ispunjene su boksim, i to poglavito u istočnom dijelu središnje zone. Tik na podinskim vapnencima nalazi se dijelom ružičastožut, a pretežno svjetlosiv boksitičan brečasti vapnenac – fosiliferni intramikrudit (Ww, simbol prema Royal Dutch Shellu, 1964). Sadrži nekoliko pos-



Sl. 2. Vinišća Fig. 2. Vinišća

## Tumač – Legend

1. Boksitna nalazišta Biskupije istok, C-C' profil, 7-profilna točka; 1 i 2 prospekcijske točke, Bauxite occurrences, Biskupija east, C - C' cross section, 7-point in cross section; 1 and 2 prospecton points.
2. Boksitna nalazišta oko Vinišća (Grochowalski 1936–1938), Bauxite occurrences around Vinišća (Grochowalski 1936–1938) Prema Osnovnoj geološkoj karti, list Split 1:100000 (Marinčić, Magaš i Borović, 1971); According to the Standard Geological Map 1:100 000, the Sheet of Split region (Marinčić, Magaš i Borović, 1971):
3. Os prevrnute antiklinalne, Axis of overturned anticline
4. Reversni rasjed, Reverse fault
5. Normalni rasjed, Normal fault
6. Fotogeološki utvrđeni rasjed, Fault, photogeologically observed,
7. Normalna granica aproksimativno locirana, Normal boundary, approximately located,
8. Erozijska granica, Erosion boundary,
9. Turonske dolomitno-vapneničke naslage, Turonian dolomitic – limestone beds,
10. Turonski vapnenci s rijetkim prosljocima dolomita. U oznaci turonski pločasti vapnenci, Turonian limestones with occasional inlayers of dolomites. In the area marked for Turonian platy limestones
11. Senonski gromadasti i uslojeni vapnenci i kalcitni dolomiti, Senonian massive and stratified limestones and calcite dolomites,
12. Donjopalaeogenske vapneničke breče, pločasti bituminozni t. j. kerogeni i miliolidni vapnenci (liburnijske naslage /formacija/ – gornji paleocen i donji dio donjeg eocena), Lower Paleogene limestone breccias, bituminous i. e. kerogenous and miliolide limestones (Liburnian beds /formation/ – Upper Paleocene and lower part of Lower Eocene),
13. Forminiferski vapnenci, Foraminiferal limestones,
14. Laporoviti, t. j. slabo glinoviti vapnenci i lapor i lapor s glaukonitom (gl); G – Grlauša i B – Biskupija, krajevi sedimentoloških profila, Marly i. e. slightly clayey limestones and marl with glauconite (gl); G – Grlauša and B – Biskupija, ends of sedimentological sections

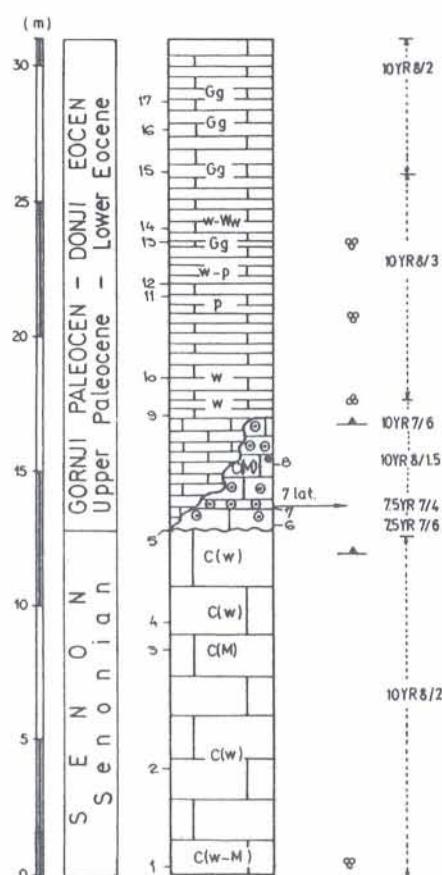
totaka pretaloženog boksita unutar ooida i intraklasta, zatim 5% fragmenata fosila (veličine do 7,5 mm), 15% intraklasta (do 2 mm), te poneki mikroonkoid s fosilnim fragmentom veličine 0,5–0,75 mm.

Boksiti se nalaze u zoni debljine 1–4 m. Dužina leća boksita se procjenjuje na 2,5 m. Dužina boksitičnih nakupina duž pukotina i prslina u podinskom vapnenu procjenjuje se 20–30 cm, a njihova debljina varira 5–10 cm. Boksiti su pretežno žuti s crvenosmeđim pjegama. Struktura im je pelitna i oolitna. U boksitima pelitne

strukture (uz. 7) nade se do 2% ružičastosivih ooida koncentričnog i eliptičnog oblika, veličine 0,25–1,75 mm. Ima i presječenih ooida. Boksitično-glinovita homogena tvar je uglavnom žuta i porozna (poroznost 10–15%). Pelitna tvar, kao i ooidi zahvaćena je djelomičnom piritizacijom, a konačno i limonitizacijom. Takav tip boksita naden je i istočno od profiliranih naslaga.

Rendgenskom analizom utvrđeno je da su boksiti Biskupije (uz. 7) izgrađeni pretežno od bemita, zatim od

- 1.
- 2.
3. w, p, Gg, C(M)
4. o bxs
5. 10YR 8/2-3 ; 75YR 7/4-6
6. &
7. —
8. 1-17



Sl. 2a Biskupija istok  
Fig. 2a Biskupija east

Tumač – Legend:

1. Gornjopalaeocenski i donjo-srednje eocenski vapnenaci, *Upper Paleocene and Lower – Middle Eocene limestones*,
2. Senonski (santon, kampan?) vapnenaci, *Senonian (Santonian, Campanian?) limestones*,
3. Oznake za litostrukturne tipove vapnenaca (Dunhamova klasifikacija), *Marks for lithotextural types of limestones (Dunham classification)*,
4. Boksični vapnenaci i boksiti, *Bauxitic limestones and bauxites*,
5. Boje prema Munsell Soil Color Charts (1988), *Color according to Munsell Soil Color Charts (1988)*,
6. Foraminifere, *Foraminifera*,
7. Stilolites, *Stylolites*,
8. Uzorci, *Samples*

kaoliničita, getita, kvarca i anatasa. To je bemitno-kaolinitni tip boksića. Prema povećanom udjelu kaoliničita i nalazu kvarca, pretpostavlja se da je boksit bio epigenetski onečišćen crvenicom. U boksiću kao i boksičnom vapnencu uočen je getitizirani pirit. Prisutnost pirita ukazuje na reduktivne uvjete.

Limonitno-boksični (bioonkoidno)-oolitni vapnenaci (uz. 7 lat.) udaljeni su 23,5 m (azimut 105°) od trase

profila C-C. U tom profilu u uzorku 7 određen je bioosparit-bioosparudit (g-Gg). Lateralno, limonitno-boksični oolitni vapnenaci su tipovi prijelaznih naslaga između boksića s limonitom i vapnenaca. U njima, među alokemima, prevladavaju ooidi i (mikro)onkoidi, a nalaze se i fragmenti drugih fosila, te pokoji intraklasti. Svi alokemi su limonitizirani i boksični, tj. obavijeni više ili manje limonitno-boksičnom tvari.

Veličina ooida varira od 0,25 do 1,75 mm. Onkoidi su pretežno manji od 2 mm (mikroonkoidi, Tucker et al. 1990), a poneki dosegnu i 3 mm. Izgradeni su najčešće od dva manja dijela međusobno obavijena u jednu cjelinu (složeni onkoid) nalik na bubreg ili bumerang. Osim ooida i mikrofosila sadrže pokoji manji intraklasti, te algalne ovojnici. Imaju znatno manje krhotinu ooida i onkoida.

Fosili i njihove krhotine su uglavnom manjih dimenzija, tj. 0,25–0,5 mm. Osim što se nalaze samostalno obavijeni obojenom ovojnicom, česti su njihovi mikrofragmani u jezgru ooida. To su najčešće rudisti.

Osnova limonitno-boksičnih vapnenaca je spari kalcitna, a izgradena je isključivo od B cementa, koji ukazuje na njegovo vodozno podrijetlo. Ponegdje uz sam kontakt s alokemima B cement je nešto sitniji.

Poroznost limonitno-boksičnih cementacijskih tipova vapnenaca je dvostruko manja nego glinovitih mikritnih tipova, tj. 5–7%, koja je nastala otapanjem moldičnog kalcita.

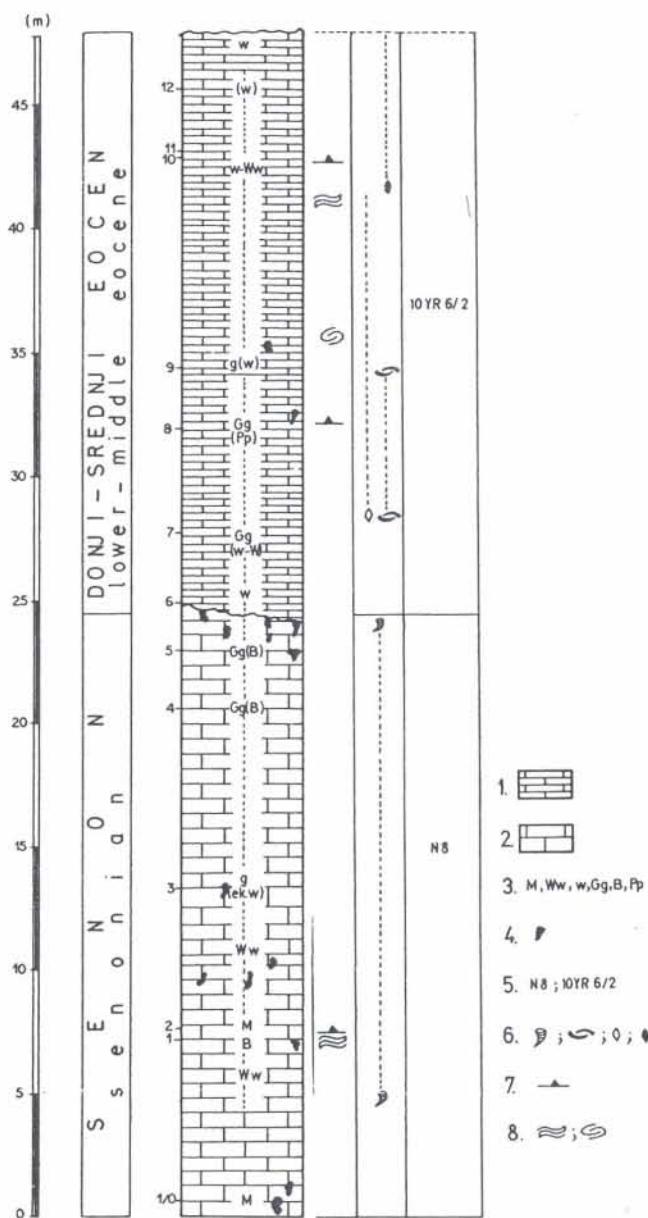
Limonitno-boksičnih bioklastičnih oolitičnih vapnenaca ima takoder i još istočnije od profiliranih naslaga C-C' (uz. 1 – istok, sl. 2). I tu su pretežno široko eliptični ooidi loše sortirani (0,5–3 mm), a u jezgru im se nalaze fragmenti fosila. Ooidi se nalaze i unutar onkoida. Osnova im je kalcisparitna. Takoder su pretežno žuti s jače limonitiziranim crvenkastožutim lećicama.

Mjestimična pojava sedimentnih intraformacijskih breča, kako unutar boksično-limonitne zone ili neposredno iznad nje (zapadni dio proučavanog terena na Grlaši), ukazuje na najnižu razinu pri regresiji.

**Krovnu boksu** čine donjopalaeogenski (Pc, E) vapnenaci koji pripadaju reduciranim liburnijskim naslagama, jer im uglavnom nedostaju npr. kozinski bituminozni, tj. kerogeni vapnenaci. Uzrok redukcije može biti duži prekid u sedimentaciji između (naj-)mladeg dijela gornjeg senona i donjeg paleocena, ili jače izražena submarinska erozija dijela liburnijskih, tj. kozinskih kerogenih vapnenaca. Debljina proučavanih krovinskih gornjokozinskih i miliolidnih vapnenaca na ovom dijelu Biskupije se procjenjuje na samo 6 m. Izgradeni su uglavnom od vrlo bijedosmedih i bijelih pločastih vapnenaca tipa wackestone (w) i packstone (p), a izuzetno i grainstone (Gg, ekv. Ww – po količini alokema). Ukoliko se radi o vapnencima tipa wackestone i packstone onda su to vrlo slabo kerogeni foraminiferski biomikriti koji sadrže 15–20% ili 40–55% mikrofosila, a ponegdje 1–2% intraklasti. Slabo kerogeni su uglavnom ovoji foraminifera, te filamenti algi. Tragovi bitumena su utvrđeni u dijelu fosila i u osnovi.

Vapnenaci tipa grainstone iz najmladih krovinskih naslaga su biosparruditi s razasutim i zbijenim alokemima, što ukazuje da su po akumulaciji fosila ekvivalentni wackestonima (Ww) i packstonima (Ww-Pp, Pp-P).

Za razliku od podinskih vapnenaca, kojima se pretostavlja stratigrafska pripadnost, za neposredne krovinske vapnence može se istaknuti da su paleocenski. Naime, na boksimima prema usmenom priopćenju dr. I.



Sl. 3. Ugljan – Ždrelac

Fig. 3. Ugljan – Ždrelac Bay

Tumač – Legend:

1. Donjopalacogenski vapnenci, Lower Paleogene limestones,
2. Senonski vapnenci, Senonian limestones,
3. Oznake za litostrukturne tipove vapnenaca, Marks for lithotextural types of limestones,
4. Boksični vapnenci i boksit, Bauxitic limestones and bauxite,
5. Boje prema Munsell Soil Color Chartsu (1988), Color according to Munsell Soil Color Charts (1988),
6. Krhotine makrofiosila (rudista i školjkaša) i mikroflosila (alveolina i numulita), Fragments of macrofossils (rudists and bivalves) and microfossils (alveolines and nummulites),
7. Stiloliti, Stylolites,
8. Laminacije: blagovalovite i izuvijane, Lamination: slightly wavy and convoluted.

G u s i ċ a nalaze se paleocenski liburnijski vapnenci s haracejama, miliolidama i ostrakodima. Na njima slijede donjoeocenski vapnenci s *Ciskinolinom liburnicom*, a zatim alveolinsko-numulitni vapnenci, za koje se pretpostavlja donjo-srednjoeocenska pripadnost.

Nalaženje nakupina boksita u kontaktu gornje krede i donjeg paleogena dovodi se u vezu s emerzijom i trošnjem paleoreljefa na prijelazu iz gornje krede u paleo-

gen, te za mjestimično nakupljanje crvenice iz koje je nastao boksit, koji je čak i pretaložen u dublje okršenu gornjosenonsku podinu.

### ČIOVO – Gonji okrug

Geološkim istraživanjem kontakta gornja kreda – paleogen na sjevernoj padini otoka Čiova (sl. 1), utvrđeno je tih uz more malo nalazište (cca 30–50 m<sup>2</sup>) u kojem je u humusnom tlu jače akumuliran ooidni(-pizoidni) boksit. Za tu pojavu na gornjokrednom paleoreljevu istakli su Marinčić i et al. (1971), te Magaš i Marinčić (1973) da je otkrivena zahvaljujući eroziji tankog sloja paleogenskog vapnenca.

To malo, znatno erodirano, nalazište nalazi se u istoj zoni kao nalazište u Vinišću, samo istočnije od njega. Odlike ovih boksita su krupni i gusto pakirani ooidi. Veličina boksitnih čestica je pretežno 2–3 mm. Loše su sortirani, a ima ih i presječenih. Ooidi imaju pretežno 2 ovojnica, međutim ima ih većih – pizoida s 5 i 8 ovojnica. Tu se izmjenjuju svjetli i tamni ovoji. Ima i boksitiziranih onkoida.

**Podinski vapnenci** su rekristalizirani gornjokredni mikriti.

### UGLJAN

Boksitno nalazište »Ždrelac« nalazi se na jugoistoku otoka Ugljana, a oko 0,6 km jugozapadno od mosta što spaja ovaj otok s otokom Pašmanom.

Na starijim **podinskim vapnencima** tipa mudstone (M), odnosno na fosilifernim mikritima na početku sedimentološkog profila (uz. 1/0, sl. 3) registrirani su prvi tragovi **limonitno-boksične tvari** veličine 6 cm x 3 cm x 3 cm, i to na sjecištu okršenih pukotina. Potom slijede rudisti vapnenci (Ww), koji su u sjecištima pukotina vrlo slabo **limonitizirani i boksični**. Zatim se u stupu ponovno nalazi **slabo limonitiziran i/bi boksični mudstone** (M), pa rudisti vapnenci (Ww s 10–15% rudista), s većim lećama **boksične tvari**, dimenzija 5 cm x 5 cm do 70 cm x 70 cm i to uglavnom s većim izduženjem duž pružanja slojeva.

Žuti do crvenkastožuti **boksit** iz najveće leće je oolitičan, a sadrži i 5–10% pizoida.

Lateralno od trase profila na 4,5 m (azimut 310°) proširuje se veličina izdanka boksita od 0,7 m x 7 m na 6 m x 6 m, a pretpostavlja se i >6 m ispod pokrivenog terena duž pružanja vapnenaca. Debljina nalaženja boksita uz trasu profila je >90 cm, što je utvrđeno u erodiranim, ali još dijelom ispunjenim kanalima (širine 15–35 cm) u senonskom paleoreljefu.

Subsekventno slijede manji izdanci žutog do smeđežutog ooidnog boksita, te žučkastocrvene vapnenačko-boksične tvari. Dimenzije ovih malih izdanaka variraju od 10 cm x 17 cm; 30 cm x 30 cm do 60 cm x 130 cm.

Ooidi boksičnih vapnenaca Ždrelca sadrže 1–3 ovojnica, izuzetno 4, a ima i superficialnih ooida. Jezgre su ponegdje izgradene od sitnih ooida. Između 2 svjetlijih ljuske je tamnija limonitizirana ljuska. Ponegdje su jezgre ooida selektivno otapane.

Gornjokredni vapnenci u kontaktu s donjopalacogenskim vapnencima su razlomljeni, okršeni, te krvrgavi. Na kontaktu je karbontano-limonitično-boksična tvar mjestimično manganizirana, što se prepozna po Mn-dendritima. U tim podinskim gornjokrednim vapnencima osim navedenih foraminiferskih fosilifernih mikrita (M) sa strukturama »ptičjeg oka« i rudistnih biomikrudit (Ww), registrirani su izuvijani laminirani i limoniti-

Tablica 2. Stupanj zaobljenosti i sfernosti boksitnih ooida u boksičnim vagnencima i boksimima  
 Table 2. Degree of roundness and sphericity of ooides in bauxitic limestone and bauxites

| Lokalitet i oznaka uzorka<br>Location and sample | Stupanj zaobljenosti<br>Degree of roundness | Stupanj sfernosti<br>Degree of sphericity | Broj boksitnih ooida<br>Number of bauxitic ooides | Broj boksitnih ovojnica pretežno / max<br>Number of bauxite shells major / max | % ooida u boksičnom vagnencu ili boksimu<br>Percent of bauxitic ooides in bauxitic limestone or bauxite | Napomena<br>Remark  |
|--|---|---|---|--|---|---|
| VINIŠĆE – Biskupija istok 7 lat.                 | 0,50  | 0,82                                      | 5   | 2 3  | 1   |   |
| UGLIJAN – Ždrelac 1-IV-8-L                       | 0,51  | 0,73                                      | 110   | 1 4  | 10  |   |
| 1/02-IV-8-L                                      | 0,50  | 0,77                                      | 11  |  | 5–10  |   |
| 2/1-IV-8-L                                       | 0,51  | 0,76                                      | 100   |  | 20  |   |
| 2/4-IV-8-L                                       | 0,50<br>0,50                                | 0,72<br>0,76                              | 77<br>106   |  | 25<br>60  | Kontakt boksičnog vagnenca i boksimu<br>Contact of bauxitic limestone and bauxite |
| 3/2-IV-8-L                                       | 0,50  | 0,77                                      | 100   |  | 20  |   |
| 4/1-IV-8-L                                       | 0,50  | 0,77                                      | 11  |  | 1   |   |
| Srednja vrijednost ( $\bar{X}$ )                 | 0,503                                       | 0,754                                     |   |  |   |   |

|                                  |       |       |     |     |          |  |
|----------------------------------|-------|-------|-----|-----|----------|--|
| OLIB – Fucin<br>1/1-IV-6-K       | 0,51  | 0,69  | 130 | 1 3 | 25       |  |
| 1/2-IV-6-K                       | 0,52  | 0,69  | 100 |     | 30       |  |
| 2-IV-6-K                         | 0,50  | 0,66  | 60  |     | 15       |  |
| 2/2-IV-6-K                       | 0,50  | 0,67  | 200 |     | (35–) 40 |  |
| – Slatina                        |       |       |     | 1 4 |          |  |
| 52/1-6-K                         | 0,51  | 0,68  | 72  |     | 10–15    | Limonitiziran (prije piritiziran) boksični boksimi<br>Limonitized (earlier pyritic) bauxite(?) |
| 52/2-6-K                         | 0,50  | 0,64  | 80  |     | 15–20    |  |
| 52/3-IV-6-K                      | 0,51  | 0,70  | 120 |     | 35       | Hematitiziran i limonitiziran boksimi<br>Hematitized and limonitized bauxite                   |
| Srednja vrijednost ( $\bar{X}$ ) | 0,507 | 0,676 |     |     |          |  |
| SILBA – Lovišće<br>1-6-K         | 0,48  | 0,68  | 53  | 1 3 | 30       |  |
| 4-6-K                            | 0,50  | 0,68  | 25  |     | 5        |  |
| Srednja vrijednost ( $\bar{X}$ ) | 0,490 | 0,680 |     |     |          |  |

zirani vagnenci tipa boundstone (B) s 1–2% foraminifera, te biospariti s razasutim alokemima (g, eky, w) i algalni-stromatolitni vagnenci (B, uz. 4 i 5) s izraženom piritizacijom, a potom limonitizacijom dijela foraminifera i mikrokodija.

**Krovinski paleogenski vagnenci** su podrijetlom djelomično cementirani koskinolinski biomikriti (w) s 35% mikrofosila, od kojih krupnijih foraminifera ima samo 1%. Mladi krovinski vagnenci su po litostrukturonom tipu koskinolinski-alveolinski bio(mikro)sparruditi (Gg eky. Pp, i g-Gg eky. w-Ww), zatim biospariti (g, eky.

w-Ww, eky. p), foraminiferski biomikrospariti (g, eky. w), biomikriti (w) i sl.

Unutar gornjokrednih vagnenaca slabo su sačuvani mikrofosili od kojih su utvrđene foraminifere iz familija Miliolidae i Textulariidae, te alga *Thaumatoporella parvovesiculifera* (RAINER). Od makrofosila utvrđeno je kršće rudista od kojih su zamijećeni radiolitidi. Na osnovi ovih fosila teško je definirati točnu starost, a prema literaturi i korelaciji sa sličnim naslagama susjednih područja može se zaključiti da pripadaju senonu, najvjerojatnije santon-kampanu.

Tablica 3. Kemijski sastav boksite  
Table 3. Chemical composition of bauxite

| Lokalitet i uzorak<br>Location and sample | Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub><br>% | SiO <sub>2</sub><br>% | Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub><br>% | TiO <sub>2</sub><br>% | Gubitak žarenjem<br>Annealing % | H <sub>2</sub> O<br>% | Ukupno<br>Total % |
|---|-------------------------------------|-----------------------|-------------------------------------|-----------------------|---------------------------------|-----------------------|-------------------|
| Olib – Fucin, 2                           | 47,78                               | 24,15                 | 7,71                                | 2,35                  | 13,42                           | 1,59                  | 97,00             |
| Ugljan, 1/0                               | 57,23                               | 12,88                 | 10,44                               | 3,23                  | 12,00                           | 1,29                  | 97,07             |
| Vinišće-Biskupija, 105/1                  | 43,74                               | 20,10                 | 17,18                               | 1,5                   |                                 |                       | 85,52             |

Analize: N. Čegec, Zavod za mineralogiju, petrologiju i mineralne sirovine Rudarsko-geološko-naftnog fakulteta, Zagreb

Unutar paleogenskih vapnenaca utvrđene su brojne foraminifere, t.j. značajne koskinoline, alveoline i orbitoliti, prema kojima su oni uvršteni u donji eocen, odnosno preciznije srednji do gornji kuiz (Dmitrović i Trutin, 1995).

## OLIB

Na otoku Olibu istraživane su boksite pojavu u uvali Fucin i u uvali Slatina. Ove pojave nalaze se na sjeveroistočnom dijelu otoka, a međusobno su udaljene oko 0,3 km, a od središta mjesta 3,2–3,5 km.

**Podinu** boksite u uvali Fucin čine senonski vrlo blijesmedi miliolidni, decimetarski uslojeni, stilolitizirani vapnenci lithotekturnog tipa mudstone (M) u izmjeni s vapnencima tipa wackestone (w), koji sadrže 10–15% mikrofosa. U tim i ružičastim vapnencima ima nepravilnih šupljina različitih dimenzija (2 cm x 4 cm do 5 cm x 25 cm) ispunjenih smeđezutom ili žutocrvenom **karbonatno (željezovito-)boksitičnom tvari**.

U vapnencima, koji su po tipu slabo tufozni intraklastični oospariti g (ekv. w) i prijelaznog tipa intraklastični oospariti-oosparrudit (Gg, ekv. Ww-Pp), sadržaj boksitnih ooida varira od 15 do 40% (tab. 2), a intraklasta 7–10%. Sadrže 1–5% fragmenata devitrificiranog vulkanskog stakla i kristaloklasta. Među boksitnim ooidima prevladavaju (83–95%) ooidi s 1 ovojnicom. Ooida s 2 ovojnica (s vanjskom crvenkasto-smedom, a unutarnjom bledožutom) ima 5–10%, a iznimno se nalaze ooidi s 3 ovojnica (1%) i superficialni ooidi (1,5–4,5%). Pretnaloženih boksitnih ooida ima 1,5–5%. Intraklasti su izgrađeni od biomikrita i ooidnih biomikrita (w).

**Krovinski vapnenci** započinju s izmjenom paralelno laminiranih fosilifernih mikrita (M) i biomikrita (w). Paket laminiranih vapnenaca debeo je 40 cm i u njemu se nalaze setovi kerogenih lamina i listova. U poprečnom presjeku jednog uzorka registrirano je 12 lamina/1 cm<sup>2</sup>, a u preparatu čak 3 lamine/1 mm<sup>2</sup>. Ovi laminirani, slabo kerogeni vapnenci, pretpostavlja se, pripadaju liburnijskim vapnencima. Na njima slijede foraminiferski, miliolidni vapnenci (w) s kerogenim mikritnim ovojnjima, a potom do kraja istraženog slijeda vapnenaca koskinolinsko-miliolidni biomikrospariti (g, ekvivalentni p, te w i w-p). Zapažena je slaba bituminoznost u prslini, mikrostilolitu, a i u konturi jednog mikrofosa.

Slično kao i na Ugljanu, gornjokredne naslage otoka Oliba koje su neposredna podina boksimima siromašne su provodnim fosilima, pa ih tek na osnovi literaturnih podataka i korelacijom sa sličnim naslagama na širem području možemo uvrstiti u senon.

Unutar paleogenskih vapnenaca utvrđene su foraminifere: *Coskinolina* (C.) *liburnica* STACHE, *Coskinolina* (C.) *douvillei* (DAVIES), *Coskinolina* (C.) *perpera* HOTTINGER & DROBNE, *Chrysalidina* (Pf.) *makarskae* (VAN SOEST), *Periloculina dalmatina* DROBNE,

Tablica 4. Sadržaj mikroelemenata u boksu (u ppm)  
Table 4. Content of trace elements in bauxite (in ppm)

| Lokalitet i uzorak<br>Location and sample | Zn  | Ba | Cu | Mn   | Co | V   | Ni  | Cr   |
|---|-----|----|----|------|----|-----|-----|------|
| Olib – Fucin, 2                           | 13  | 5  | 22 | 61   | 16 | 359 | 132 | 192  |
| Ugljan, 1/0                               | 56  | 11 | 61 | 125  | 17 | 364 | 142 | 1145 |
| Ugljan, 1                                 | 76  | 13 | 63 | 284  | 32 | 479 | 190 | 1056 |
| Vinišće, 7                                | 73  | 15 | 73 | 61   | 16 | 333 | 166 | 445  |
| Čiovo – Gornji okrug 1                    | 151 | 25 | 94 | 1158 | 75 | 765 | 229 | 1274 |

ICP-AES analize, izradio mr. sc. S. Miko, Institut za geološka istraživanja, Zagreb

*Orbitolites complanatus* LAMARCK, *Alveolina* sp., *Nummulites* sp., *Spirolina* sp., *Miliolidae* i dr., što ove naslage uvrštava u donji eocen, odnosno srednji do gornji kuiz.

U uvali **Slatina** (sl. 4) **podinu boksa** čine uglavnom rekristalizirani mudstoni (M i M/w). Uočen je relativno veći izdanak smeđezutih **boksa** i to u blago povinutom i rasjednutom tjemenu gornjokredne antiklinale čija os tone prema moru. Boksi su lome paralelopipedno, a troše kuglasto. Takoder su oolitični, a znatno manje pizolitični. Veličina pizoida varira od 3 do 8 mm.

Analizama piritiziranih, pa naknadno hematitiziranih i limonitiziranih slabu tufoznih boksa i boksičnih vapnenaca utvrđeno je da sadrže 10–35% boksitnih ooida. Sadrže pretežno ooid s 1 ovojnicom (63–94%). Ooida s 2 ovojnica ima 1–3%, a izuzetno 23%. Iznimno se nalaze ooidi s 3 ovojnica (1,5% i 4%, te 7%) ili 4 ovojnica (1%), te superficialni ooidi (4%). Krhotina ooida ima 1–4% te 7%. U jezgri ooida nalaze se ponegdje krhotine ooida i fragmenti oomikrita (w). Ima pojavu sekundarnog izluživanja. Boja ooidnih ovojnica je tamno crvenkasto smeđa (5 YR 3/3.5 ili 5 YR 3/2) i bijedožuta (5 Y 7/4). Uzorak 52/3 je slabo tufozni intraklastični (5–7%) boksimi oosparit (g, ekv. w). Tuftnu tvar izgraduju fragmenti stakla (5–10%) i kristaloklasti (2%). Ima i kalupa od izluživanih kristaloklasta.

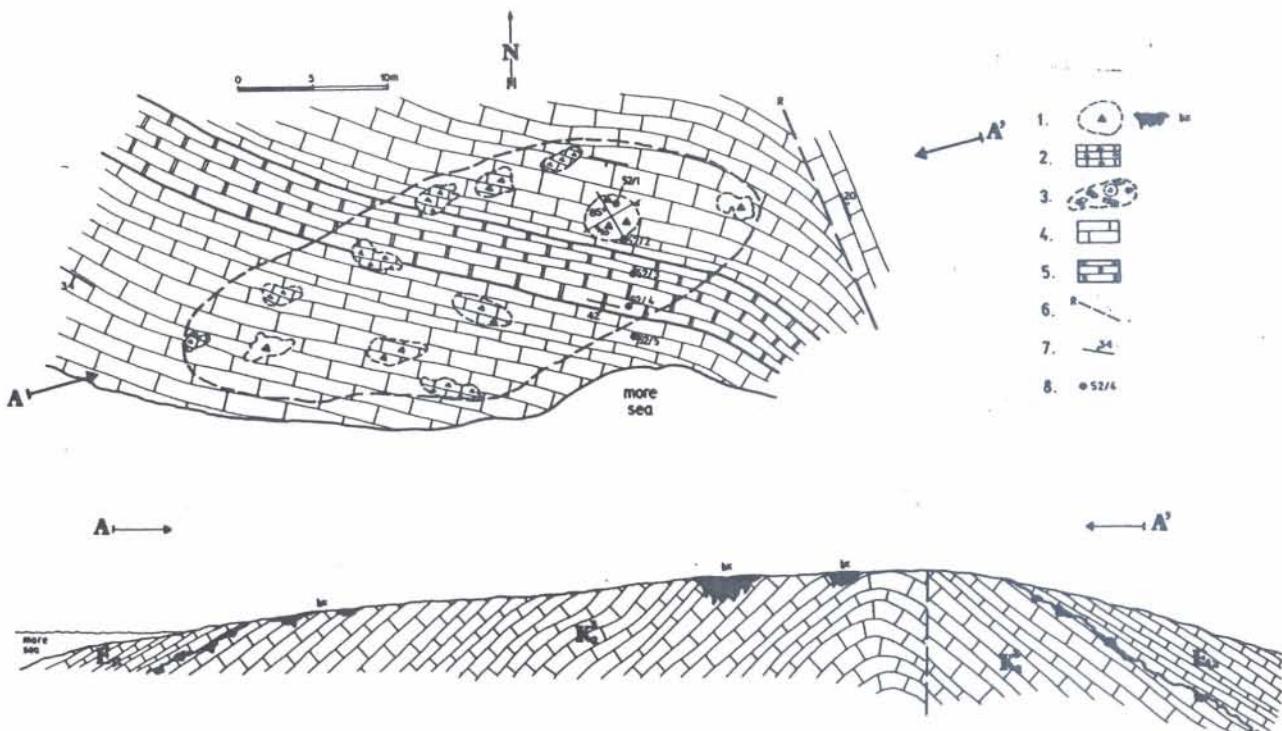
## SILBA

Istraživan je orudnjen transgresivan kontakt između gornjokrednih i paleogenskih naslaga na sjeverozapadnom dijelu Silbe 3,2 km–3,8 km od istoimenog mjesta. Istražen je lokalitet tik uz obalu, na padini brda Kotlina počam od uvale Kotlina do uvale **Lovišće**.

**Podinski vapnenci** su vrlo blijesmedi (10 YR 7/3) i ružičasti (5 YR 7/3), slabo limonitizirani i slabo piritizirani oligosteginidni biomikriti (w) te **boksični** (0,5%) fosiliferno-(oolitični) pseudodomikrospariti (Šebećić i dr., 1978) i fosiliferni mikriti. Boksimi tvar se nalazi uz rub okršenih »zubova«, odnosno mikrošljaka s boksimitim ooidima i superficialnim ooidima u šupljinama pukotinskog tipa. Na kontaktnoj plohi vidljive su šupljine okršavanja i u njima ponegdje breče obrušavanja s fragmentima od 2 mm do 10 cm, pretežno 1–2 cm. Veličina šupljina varira, a može dosegnuti do 30 cm x 30 cm x 15 cm.

**Boksit**, a i **karbonatno-boksična** tvar je smeđezuta (10 YR 6/6 i 10 YR 6/8), a nalazi se u vapnencima u lećastim i džepnim oblicima različitih dimenzija, npr. od 6 cm x 4 cm, do 80 cm x 60 cm.

**Boksični-oolitični vapnenci** sadrže 3–5% a i više boksimitnih ooida. To su po tipu oolitični fosiliferni in-



Sl. 4. Olib – Uvala Slatina

Fig. 4. Olib – The Slatina Bay

## Tumač – Legend:

1. Boksit, Bauxite
2. Karbonatno-boksitična tvar, Carbonate – bauxitic substance
3. Područje s izdancima karbonatno-boksitične tvari i s boksitom, Area with carbonate-bauxitic and bauxite outcrops
4. Senonski vapnenci, Senonian limestones
5. Senonski jači ružičasto-sivi vapnenci, Senonian more intensive pinkish-grey limestones
6. Pretpostavljeni vertikalni rasjed, Supposed vertical fault
7. Položaj slojeva, Orientation of bedding
8. Uzorci, Samples

traspariti (g, ekv. w-p, uz. 4, tablica 2) ili intrabioospariti. Boksitni ooidi sadrže 1–2, izuzetno 3 ovoja. Malo je ooida ruditnih dimenzija. Intraklasti su izgrađeni pretežno od rekristaliziranih fosilifernih mikrita i mikrita (M), stromatolita (B), oomikrita (w), a dio i od boksite. Intraklasti su uglati (0,23) i srednje sfernosti (0,48).

**Krovinski vapnenci** su miliolidni biomikriti (w), miliolidno-koskinolinski biomikriti (w, p), te intraklastični biomikriti (p) i intraklastični biospariti (g, ekvivalentno po količini zrna w) i intrabiospariti (g, ekv. p). Na kraju slijede alveolinski i alveolinsko-numulitni biosparruditi (Gg, ekv. Pp i g-Gg ekv. p-Pp) s alveolama veličine od 2 do 7 mm.

Podinski vapnenci boksite na otoku Silbi, kao na Ugljanu i Olibu, kronostratigrafski su definirani kao senonski, najvjerojatnije santon-kampanski, na temelju podataka iz literature i korelacijom sa širim područjem.

U krovinskim vapnencima utvrđena je bogata foraminferska mikrofauna: koskinoline, alveoline i numuliti, prema kojima su ove naslage uvrštene u srednji do gornji kuiz, tj. viši dio donjeg eocena (Drobne, 1977).

#### Zaobljenost i sfernost ooida u boksitičnim vapnencima i boksimi

Određivanje stupnja zaobljenosti i sfernosti boksitnih ooida provedeno je metodom kako to sugerira Pettit-

jo h n (1957), a koja je uobičajena za terigene stijene. Poduzeto je s namjerom da se ustanovi koliko variraju navedeni pokazatelji i (ne-)postoji li među njima korelacija? (Tab. 2).

Iz morfiskopije ooida određen je razred zaobljenosti i sfernosti, a potom je izračunan njihov stupanj za svaki uzorak, odnosno mikroskopski izbrusak. Analiziran je različiti broj uzoraka (1–7), što je odraz različitog broja izdanaka duž profila te različit broj ooida u mikroskopskim izbruscima (5–200).

Stupanj zaobljenosti ooida u boksitičnim vapnencima i boksim Zdrelca na otoku Ugljanu (tab. 2) je gotovo jednaka veličina, tj. 0,50–0,51, a stupanj sfernosti ooida malo varira od 0,72 do 0,77. Na dva bliska nalazišta boksite na otoku Olibu stupanj zaobljenosti također je jednak jer je 0,50–0,52, a stupanj sfernosti također malo varira, ali od 0,64 do 0,70. Stupnjevi zaobljenosti i sfernosti ooida u boksitičnim vapnencima Silbe identični su s onima s otoka Oliba.

Zapaženo je da je sfernost ooida u uzorcima s otoka Oliba i Silbe nešto niža od sfernosti ooida u uzorcima s Ugljana i Vinišća, pa to uvjetuje izvjesno grupiranje uzoraka. Između pokazatelja sfernosti (x) i pokazatelja zaobljenosti (y) utvrđena je niska i beznačajna korelacija. Tako je parcijalna korelacija između stupnja sfernosti i stupnja zaobljenosti za uzorke Ugljana i Vinišća  $r=-0,359$ , a za uzorke Oiba i Silbe  $r=0,372$ . Pret-

postavka o nepovezanosti između (x) i (y) za ooide Ugljana i Viničca se prihvata, jer je  $t=0,9842$ , a isto tako i za ooide Oliba i Silbe, jer je  $t=1,0603$ .

Budući da zaobljenost ovisi o načinu i duljini transporta te o vrsti minerala od kojeg se zrna sastoje, to se prema stupnju zaobljenosti boksitnih ooida može zaključiti da su im identični uvjeti nastanka.

Pretaložavanje boksitnih alokema, odnosno ooida, je činjenica, pogotovo ako je u pitanju njihovo lomljenje i drobljenje. Tamo gdje je ono slabo izraženo, ili nevidljivo, nije nam poznato kakva su u tome druga iskustva. Stoga neka ovi prvi rezultati potaknu na razmišljanje da li izvjesne manje promjene unutar istog razreda, tj. visokog stupnja sfornosti, vezati za sličan transport i/ili (dija-)epigenetske promjene, ili još nešto nepoznato.

### Mineralni i kemijski sastav boksite

Mikroskopskim istraživanjima boksitičnih vapnenaca utvrđeno je da se u sitnozrnom kalcitnom matriksu nalaze mnogobrojni sitni boksitni ooidi i pseudoooidi, te fragmenti boksite. Ponegdje kalcit ispunjava šupljine duž oboda ooida, a ima ga i u boksitsnim fragmentima. Kalcit je dijelom smeđe obojen limonitnom tvari.

Struktura boksite je pretežno oolitna s prijelazima prema pelitnoj strukturi. Naime, ima boksite u kojima su ooidi gusto pakirani i različitih su veličina, dok se u drugim boksitima u kriptokristalastoj masi nalaze tek rijetki ooidi. Česti su i pseudoooidi, kao i veći fragmenti boksite. Zapažena su i detritična zrna mikrokristalastog hidrargilita. Boksi su većim dijelom deferificirani i sekundarno limonitizirani. Česti su sitni getitizirani piriti.

Rendgenskom analizom utvrđen je sljedeći mineralni sastav boksite iz Ugljana:  $\text{bemit} > \text{kaolinit} > \text{hematit, getit} > \text{anatas, hidrargilit}$ .

Na tablicama 3 i 4 dani su rezultati kemijskih analiza boksite.

Usporedbom mineralnih i kemijskih svojstava istraživanih boksite s rezultatima ranijih opsežnih istraživanja drugih ležišta donjopaleogenskih boksite Dinarida, utvrđena je njihova sličnost, osim što istraživani boksi imaju povećani sadržaj kaolinita.

### Rasprrava

Gornjokredne-senonske rudistne vapnenačke naslage taložene su u plitkom subtidalu, odnosno (intertidal)subtidalu. Te su naslage debljine slojeva pretežno 0,2–1,2 m koncem senona, odnosno mlađih emigrirane i zahvaćene okršavanjem. Kopnena faza potrajala je na proučavanom području do starijeg eocena, a tamo gdje su razvijene liburnijske naslage do mladeg paleocena.

Najniža razina regresije u sklopu regresivno-progresivnog ciklusa je potpomognuta uzdizanjem dinarske ploče u sklopu laramijske faze alpskog orogenetskog ciklusa. Dakle, nalazi boksite, pretpostavlja se, ukazuju na emerziju između završnog dijela naslage gornjeg senona i gornjeg paleocena-donjeg eocena. Na emigriranoj okršenoj karbonatnoj površini nastala je crvenica koja je bila podvrgnuta boksitizaciji.

Izvor tog boksitičnog materijala je pretežno crvenica, a ne isključuje se i tufozno i eolsko(?) podrijetlo. Pri kraju boksitogene faze, početkom paleocenske transgresije i podizanja razine talnih voda, neka ležišta boksite dospjela su u močvarne uvjete, gdje je uslijed negativnog redoks potencijala boksit dijelom deferificiran i piritiz-

ran. Istovremeno su ležišta koja su bila na višoj razini dijelom erodirana, a boksitični materijal dospio je u more, te su tako u bazalnom dijelu transgresirajućih sedimenata nastali boksitični vapnenci.

Uz boksite ili boksitične vapnence lokalno ima intraformacijskih vapnenačkih breča sa željezovitim vezivom ili limonitiziranih vapnenaca i limonita. U stratigrafskoj krovini boksite nalaze se brakični kozinski i/ili miliolidni vapnenci, čiji su vapnenački talozi taloženi u intertidal-subtidalu. Na njima subsekventno slijede marinski donjoeocenski alveolinsko-numulitni vapnenački talozi, te ponegdje subtidalni glaukonitni sedimenti.

Na temelju određivanja stupnja zaobljenosti i sfornosti ooida boksitičnih vapnenaca i boksite, možemo konstarirati da su boksitni ooidi zaobljeni i da im je stupanj zaobljenosti gotovo identičan. Zapaženo je da je sfornost boksitnih ooida u uzorcima otoka Oliba i Silbe nešto niža od sfornosti ooida u uzorcima otoka Ugljana i Viničca. Stupanj sfornosti je uglavnom visok (glavnina uzoraka), a izuzetno vrlo visok (1 uzorak iz Viničca), jer među boksitskim ooidima prevladavaju široko eliptični nad koncentričnim ooidima.

Iz dosadašnjih istraživanja donjopaleogenskih boksite yanjskih Dinarida (Šinkovec i Sakač, 1981 te Šinkovec i Sakač, 1982 i dr.) može se zaključiti da su najpovoljniji uvjeti za njihov nastanak bili u Istri i zapadnoj Hercegovini, gdje se nalaze njihova najveća ležišta. Nešto nepovoljniji uvjeti bili su na otocima sjevernog Jadrana na području Ervenik-Moseć, a najnepovoljniji na otocima južnog primorja i sjeverne Dalmacije.

Istraženi donjopaleogenski boksi odlikuju se promjenjivim kemijskim sastavom, što može utjecati na njihovu kakvoću i mogućnost primjene. K tome, lećasti tip ležišta manjih dimenzija znatno ograničava rezerve i rentabilnu eksplotaciju. Kao posebnost možemo istaknuti nalaženje tufoznog devitrificiranog vulkanskog stakla, kristaloklasta i njihovih kalupa u ukupnoj količini od oko 10% u podini boksite i boksitičnih vapnenaca na otoku Olibu.

Primljeno: 1999-02-24

Prihvaćeno: 1999-09-14

### LITERATURA

- Crema, C. (1934), objavljeno u članku Knešaureka O. (1939).
- Dmitrović, Z. & Trutin, M. (1995): Biostratigrafija cocenskih naslaga otoka Ugljana i Vira. 1. Hrvatski geološki kongres, knjiga sažetaka, p. 27, Opatija, Zagreb.
- Drobnić, K. (1977): Alvéolines paléogènes de la Slovénie et de la l'Istrie. Institut de Paléontologie, Académie slovène des sciences et des arts, p. 132, Bascl.
- Fortis, A. (1774): »Viaggio in Dalmazia«, »Put po Dalmaciji« u prijevodu Mate Marasa priredio Josip Bratulić. Izdavač Globus Zagreb i Delo Ljubljana, pp. 303 (1984).
- Knešaurek, O. (1939): O postanku našeg boksite. *Rudarski zbornik III*, 4, 177–198, Ljubljana.
- Mansell Soil Color Chart (1989): Munsell Book of Color, Baltimore, USA.
- Mamuzić, P., Sokač, B. i Velić, I. (1970): Osnovna geološka karta SFRJ, Silba 1:100.000. Savezni geološki zavod, Beograd.
- Mamuzić, P. & Sokač, B. (1973): Tumač za listove Silba i Molat. Osnovna geološka karta 1:100.000. Savezni geološki zavod, Beograd, p. 45, Beograd.
- Marinčić, S., Magaš, N. & Borović, I. (1971): Osnovna geološka karta SFRJ, list Split 1:100.000. Savezni geološki zavod, Beograd.
- Magaš, N. & Marinčić, S. (1973): Tumač za listove Split i Primošten. Osnovne geološke karte 1:100.000. Savezni geološki zavod, str. 1–47, Beograd.
- Pettijohn, F. J. (1957): Sedimentary Rocks, Sec. Ed. 59 tabela pp. 718, Harper & Brothers, New York.

- Royal Dutch Shell, group of companies (1964): Standard legend. Exploration and production. Hague.
- Šebečić, B. (1978): Classification of recrystallized, dolomitized and bituminous carbonate rocks. *Geol. vjesnik*, 30/2, 711–729 +4 tab.+4 pls, Zagreb.
- Šebečić, B., Vučković, J., Markušić, T., Jančković, A. i Ivezović, H. (1976): Boksi u podini bituminoznih kozinskih slojeva kod Plane-Vrgorac, IV jugoslavenski simpozij o istraživanju i eksploataciji boksita, pp. 8, Herceg Novi.
- Šebečić, B. & Oreški, E. (1980/81): Boksitne pojave Vrgoraca. *Zavod za geološka i geofizička istraživanja*, 38/39, Serija A, 195–203, Beograd.
- Šebečić, B., Palinkaš, L., Pavišić, D., Šebečić, B. i Trutin, M. (1985): Bauxite Occurrences in the Region of Zavojane and northwardly of Imotski. *Geol. vjesnik*, 38, 191–213, Zagreb.
- Šebečić, B. & Vitezić, M. (1986): Sedimentološke odlike gornjokrednih i paleogenih naslaga Vinišća s osvrtom na bituminozne rudistne vapnence. XI kongres geologa Jugoslavije, knjiga 2, 247–261, Tara.
- Šinkovec, B. & Sakač, K. (1981): Boksi starijeg paleocena na otocima sjevernog Jadrana. *Geol. vjesnik*, 33, 213–225, Zagreb.
- Šinkovec, B. & Sakač, K. (1982): The Paleogene bauxite of Dalmatia. *Travaux ICOSBA*, 17, 293–33, Zagreb.
- Tucker, M. E., Wright, V. P. and Dickson, J. A. D. (1990): Carbonate Sedimentology, 1–421. Blackwell Scientific Publications, Oxford, London, Edinburgh, Boston, Melbourne.
- Neobjavljeni radovi**
- Grochowski, K. (1936–1938): Untersuchungs Buch sektora Trogir–Rogoznica. Karta M1:75.000. Nepoznat izvor dokumentacije.
- Slovenec, D.: Rendgenska analiza bušotinskih jezgr s lokaliteta Vinišće-Biskupija. Iz: Šebečić, B. & Trutin, M. (1985): Rudarski istražni radovi u Vinišću-Biskupija (Istražno bušenje). Knjiga 2 – Izvještaji laboratorijskih ispitivanja, str 113–120, Zagreb.
- Šebečić, B. (1991): Boksični vapnenci i boksi na području Vinišće-Biskupija istok. Manuskrift.
- Trutin, M., Oreški, E. i Kapović, B. (1989): Naftno-geološka istraživanja paleocena na području Vanskih Dinarida, Područje Istrje, Hrvatskog primorja, kvarnerskih i sjeverno-dalmatinskih otoka, pp. 38. Fond stručne dokumemacije INA-Projekt, Zagreb.

### Lower Paleogene Bauxites of Vinišće, Ugljan, Silba and Olib

B. Šebečić, B. Šinkovec and M. Trutin

Deposits of the Lower Paleogene bauxites in the studied area (Figs 1 to 4) are minor and rare. In these bauxites and bauxite limestones the oolite textures prevail and bimete composition as in other Lower Paleogene bauxites of the Dinarides, however, with a difference that these bauxites more frequently have the increased contents of kaolinite.

Bauxites were created during the emergence which lasted from the end of Senonian to the Upper Paleocene-Lower Eocene. By the end of bauxitogenic phase, a portion of bauxite matter ended in marshy conditions of sedimentation, so, due to the negative redox potential, a portion of bauxite matter got deferrified and pyritized. Simultaneously, some bauxite outcrops which had been on higher locations were partly eroded and their material ended in the sea, so, in such a way in the basal part of transgressive sediments the bauxite limestones were created.

The analyzed bauxites have the increased contents of silicon (Table 3) and they differ in regard to the contents of  $\text{Al}_2\text{O}_3$  and microelements

(Table 4). There are differences also in the degree of sphericity (x), while the degree of roundness (y) is more or less equal (Table 2). Between the degrees of sphericity (x) and roundness (y) minor and insignificant partial correlations were found. For ooides of Ugljan and Vinišće this correlation is  $r=-0.359$  with  $t=0.9842$ , and for ooides of Olib and Silba  $r=0.373$  with  $t=1.0603$ .

On the basis of investigations so far, it may be concluded that the most advantageous conditions for the creation of Lower Paleogene bauxites have been in Istria and Herzegovina. Somewhat less advantageous conditions have been in the area of today's islands of the Northern Adriatic, while the most unfavourable have been in the areas of Southern Primorje and Northern Dalmatia, as shown in the example of Lower Paleogene deposits described here, which, as assumed, are minor and less frequently found.

If there is a deposit of major importance among those of Lower Paleogene bauxites and bauxite limestones discovered in the last 20 years remains to be investigated by exploration drilling.