A FENYŐFŐI, ISZKASZENTGYÖRGYI ÉS HALIMBA–SZŐCI BAUXIT NYOMELEM-GEOKÉMIAI LEÍRÁSA ÉS ÖSSZEHASONLÍTÁSA

IFI. DR. DUDICH ENDRE* és SIKLÓSI LAJOSNÉ

(14. ábrával 6 táblázattal)

Össztöglalás: A szetzők 1964-ben a fenyőtői, 1965-ben az iszkaszentgyörgyi, majd 1966-ban a halimba – szóci bauxitelőfordulás jellemző főalkotóinak, iparilag káros szennyezőinek és fontosabb nyomelemeinek geokémiai statisztikai és részben korrelációs vizsgálatát végezték el. (AI, Si, Fe, Ti, Ca, Mg, P, S, V, Ga, Zr, Be, Th, Cr, Mn, Sr, Nb, Mo, B, F.) A nagyobszámú (lelőhelyenként hetvennelí több) elemzés alapján vizsgálható alkotókat geokémiai csoportokba foglalták és viselkedésüket az ionpotenciálok segítsgézet értelmezték. A fenyőföl és iszkaszentgyörgyi bauxitra vonatkozólag megvizsgálták a szerzők a függőleges closzlási viszonyokat is. Szövegben és táblázatokon ismertetik az egyes előfordulások geokémiai sajátosságait, közös vonásait, továbbá kisérletet tesznek a hazai és kültődi todalni adatok egybevetésével geokémiai áltatálnos következettésekre is.

A Bauxitkutató Vállalat geológusai 1962–1963 folyamán összegyűjtötték és jelentésben értékelték a magyarországi bauxittelepek ritkaelem-adatait. Az elemzések nagyrészét az Ajkai Timföldgyár, a Veszprémi Nehézvegyipari Kutató Intézet laboratóriuma készítette. Vizsgálatszámban és módszertanilag egyaránt 1955-től kezdve egyre nagyobb jelentőségűvé vált a Fémipari Kutató Intézet gondozásában készülő országos komplex bauxitkataszter. Ez többek között nedvesanalítikai és színképelemzési vizsgálatokat foglal magában, tervszerűen kiválasztott, nagyobb tömegű, jellemző típusú bauxitot képviselő, részben bányaművelésből, nagyrészt pedig kutatófúrásokból összeállított keverékmintákon.

Az 1963-as jelentést követően, az említett jelentésben foglalt szempontokból kiindulva, megkezdtük az egyes bauxitelőfordulások részletes feldolgozását. Az adatokat újabb, fúrásszelvényben vett minták vizsgálatával és sugárzóanyag-meghatározásokkal egészítettük ki. (Az utóbbiakat a Mecseki Érebánya Vállalat kővágószőllősi laboratóriuma végezte.) A feldolgozás sorrendjét a Bauxitkutató Vállalat által készített földtani kutatási zárójelentések egymásutánja szabta meg.

1964-ben összesítettük a fenyőfői adatokat.**

1965-ben Siklósi Lajosné és Horváth István vegyészmérnök feldolgozták az iszkaszentgyörgyi bauxitelőfordulás adatait.

1966-ban a Bauxitkutató Vállalat Központi Anyagvizsgáló Laboratóriumában a műszeres részleg kollektívája (Siklósi Lajosné, Horváth István, dr. Selényi

* Előadta a Magyarhoni Földtani Társulat 1966 szept. 6-án Balatonalmádiban tartott Bauxit-öldtani Vándorgyűlésen.

** Előadta Veszprémben, 1965. nov. 25-én a Magyarhon Földtani Társulat Középdunántúli Csoportjának előadöülésén Si k ló si Lajosné. Dr. M a g y a r o s y István kandidátus társszerzőségével sajtó alatt a FÉMKUT közleményeinek VIII. kötetben (1966) Antalné, Büttel Elza) összefoglalta a Halimba-szőci bauxitelőfordulás adatait.

A feldolgozás metodikai alapja dr. B á r d o s s y. György statisztikai módszere volt, amelyet a magyar bauxit főalkotóiról írt geokémiai monográfiájában alkalmazott. Munkánk tehát szorosan kapcsolódik az övéhez. Rajta és iparági vezetőinken kívül dr. V i n c e 1., A MTA Alkalmazott Matematikai Intézetek professzora volt segítségünkre tanácsaival. Mindnyájuknak köszönetünket fejezzük ki.



1. ábra. Gyakorisági görbék. Jelmagyarázat: I. Iszkaszentgyörgy, 2. Fenyőfő, 3. Halimba Fig. 1. Hystogrammes. Légende: I. Iszkaszentgyörgy, 2. Fenyőfő, 3. Halimba

Mindhárom előfordulásról elkészítettük az alapadatok táblázatát, majd azt statisztikai táblázattá dolgoztuk fel (I. és II. táblázat). Ezek (irodalmi összehasonlító adatokon kívül) a következőket tartalmazzák (az I. táblázat elemi, a II. oxidos formára számolva): a koncentrációk szélsőértékei (minimum--maximum), egyszerű medián, modus, négyze tes középeltérés (szórásnégyzet), szórás (standard deviáció), relatív %-os eltérés, dúsulási faktor. Megszerkesztettük a vizsgált alkotók koncentráció-gyakorisági görbéit (hisztogramjait) és összeggörbéit. Az előbbieket közöljük, kivéve a kevés adatból szerkesztetteket (I. ábra). Kétalkotós korrelációs táblázatokat, diagramokat szerkesztettünk (2. ---12. ábra) és a jellemző szakaszokra kiszámítottuk a korrelációs együtthatót, mint a kapcsolat számszerű jellemzőjét (IV. táblázat).

A korrelációk vizsgálata végett a főalkotókat is tekintetbe kellett vennünk. Így összesen 20 elemmel foglalkoztunk. Ezek a következők: a négy fő alkotó: Al, Si, Fe, Ti (két litofil, egy szidero- és egy könnyű pegmatofil elem); a négy fő szennyező: Ca, Mg, S, P (két karbonátképhő litofil alkáli földfém és két szedimentofil komplex anionalkotó); hat részletesen vizsgált nyomelem (a csökkenő átlagkoncentrációk sorrendjében): V,

Zr, Cr, Th, Ga, Be (négy pegmatofil, egy oxikalkofil, egy litofil), hat kevésbé részletesen vizsgált nyomelem (hasonló sorrendben): Mn, F, Sr, B, Ni Mo (három pegmatofil, két szedimentofil, egy litofil).

Ezeket feltüntettük az ionpotenciáldiagramon (14. ábra).



2. ábra. Al₂O₄/SiO₄ korrelációs diagram. J el m a g y a r á z a t: F = Fenyőfő, I = Iszkaszentgyörgy, H-Sz = Halimba-Szőc Fig. 2. Al₂O₄/SiO₄ diagramme corrélatif. L é g e n d e: F = Fenyőfő, I = Iszkaszentgyörgy, H-Sz =,

Halimba - Szőc



3. ábra. Al₂O₂/TiO₂ korrelációs diagram. Jelmagyarázat: F = Fenyőtő, I = Iszkaszentgyörgy, H-Sz = Halimba-Szőc

Fig.3. Al $_1 O_3/TiO_2$ diagramme corrélatif. L
, é g e n d e: F = Fenyőfő, I = Iszkaszentgyörgy, H–Sz = , Halimba–Szőc



 4. ábra. Al₂O₂/Fe₂O₂ korrelációs diagram. J e l m a g y a r á z a t: F = Fenyőfő, I = Iszkaszentgyörgy, H -Sz = Halimba - Szőc
Fig. 4. Al₂O₂/Fe₂O₂ diagramme corrélatif. I, é g e n d e: F = Fenyőfő, I = Iszkaszentgyörgy, H -Sz =, Halimba - Szöc



5. ábra. Al₄O₃/Ga₂O₃ korrelációs diagram. J e l m a g y a r á z a t: F = Fenyőtő, I = Iszkaszentgyörgy, H-Sz = Halimba-Szöc Fig. 5. Al₂O₃/Ga₂O₃ diagramme corrélatif. L é g e n d e: F = Fenyőtő, I = Iszakszentgyörgy, H-Sz =, Halimba-Szöc





g.'ábra. TiO₄/BeO korrelációs diagram. Jelm ag ya ráz at: I = Iszkaszentgyörgy H - Sz = Halimba - Szöc Fig. 9. TiO₄/BeO diagramme corrélatif. I, ég en d e: I = Iszkaszentgyörgy, H - Sz = Halimba - Szöc



10. ábra. Fe₂O₄/TiO₂ korrelációs diagram. Jelmagyarázat: F = Fenyöfő, I = Iszkaszentgyörgy, H-Sz =: Halimba-Szőc

Fig. 10. Fe_iO_i/TiO_i diagramme corrélatif. L é g e nd e: F = Fenyőfő, I = Iszkaszentgyörgy, H-Sz = Halimba - Szőc





Fig. 11. Fe₂O₃/Ga₃O₃ diagramme corrélatif. L é g e n d e: F = Fenyőfő, I = Iszakszentgyörgy, H-Sz = Halimba-Szőc



12. ábra. TiO₂/Ga₂O₃ korrelációs diagram. Jelmagyarázat: F = Fenyőfő, I = IszkaszentgyörgyH-Sz = Halimba-Szőc

Fig. 12. $TiO_{a}/Ga_{2}O_{3}$ diagramme corrélatif. L, ég e n d e: F Fenyőfő, I = Iszkaszentgyörgy, H-Sz =Halimba-Szőc 1. Az elemek gyakorisága

A földkéregbeli gyakoriságot illetően Szádeczk y—Kardoss E., a karsztbauxitok átlagára vonatkozólag Schroll, E. adatait vettük alapul (I. táblázat).

A dúsulást a klarkokhoz képest a III. táblázat is tartalmazza, a csökkenő dúsulások sorrendjében. Feltünő, hogy a 16 dúsuló elem közül 8 pegmatofil, 3 szedimentofil; a 4 ritkuló elem közül viszont 3 litofil.

A karsztbauxitok nyomelemeiről rendelkezésünkre álló irodalmi adatokhoz képest ,rekord-koncentrációt" észleltünk a Th, Be, Sr, Mn, Mo és B esetében.

A V és Nb általunk észlelt átlaga jelentősen meghaladja a karsztbauxitok átlagát, viszont elmarad (főleg a jugoszláv karsztbauxitokhoz képest) a Cr.

A mindhárom előfordulásnál jelentkező Th-dúsulás vegyelemzési adatait radiométeres analízissel ellenőriztük (ugyancsak a M. É. V.-nél). Sugárzóanyagként még U, Ra és feltűnően sok K^{rad} volt kimutatható. Is z k as z e n t g y ör g y ö n pozitív eltérést mutat a másik két lelőhelyhez képest a Ti, V, Be, Sr, P, F, Nb, Mo és kissé a Zr. Ez ősföldraizilag jól értelmezhető a Velencei-hegység rutil-, berill-, turmalin-, apatit-,

fluorit-, molibdenit- és cirkontartalmú savanyú magmás és telérkőzeteinek lepusztulásából való (részleges) anyagszármaztatással. A V vas-, a Nb titánásványokban lehet rejtve. Származását tekintve és ásványtanilag is problematikus a Sr-maximum, amely n e m kapcsolódik Iszkaszentgyörgyön Ca-dúsuláshoz (ellentétben a Halimbán Szőchöz képest mutatkozó helyi meximummal).

V ö r ö s I. (1958) az iszkaszentgyörgyi bauxitból az itt tárgyaltakon kívül még (a csökkenő gyakoriság sorrendjében) Ni, Cu, Li, Pb, Co, Zn, Ge jelenlétét mutatta ki. A Pb-tartalmat a szabadbattyáni ólomérc lepusztulásával hozta kapcsolatba. Szerinte a Ni és Co bázisos magmatitból eredő anyaghozzájárulásra utal; Ge-ot pedig a Si rejti.

F e n y ő f ő bauxitja nagy Mn-tartalmával tűnik ki. Ez valószínűleg Eplény felől való anyagszállítással magyarázható. Érdekes, hogy H a i im b á n Urkút közelsége ellenére sem észleltünk hasonlót, Föltehető, hogy a bauxitalapanyag lerakódásakor Halimba felé Urkút környékéről nem volt meg az anyagszállítás térszíni lehetősége.

A viszonylag legnagyobb Ga-tartalom is kisebb a régebbi magyar irodalomban található átlagadatoknál. A kitermelt Ga-ból egyébként Cr és Mo mellett Ni-t, Pb-ot és Sb-ot is mutattak ki.

2. Eloszlási típusok

A gyakorisági eloszlási görbék (1. ábra) több típusba sorolhatók.

Szabályos egymaximumosak: Al, Ti, Th, részben a V; Iszkaszentgyörgy kivételével a Be.

Elhúzódó egymaximumosak: Fenyőfőt kivéve a Fe, részben a V, és Iszkaszentgyörgy kivételével a P.

Kétmaximumosak: Cr, Fenyőfőn a Fe, Ga és a Zr. Iszkaszentgyörgyön a P, F és Be.

Több kismaximumos a Si, Fenyőfő kivételével a Ga és Zr is. Szabálytalan a szenynyező Ca, Mg és S eloszlása. A triász fekvő-dolomitból és az eocén fedő-mészkőből származó szennyezésnek megfelelően a Ca és Mg több főmaximumos, több nagyságrendre széthúzódó. Szelvénybeli eloszlása is ennek megfelelő. A kén eloszlása Fenyőfőn, ahol "kénesbauxit" nincs, aránylag a legszabályosabb a három előfordulás közül. Igen nagy koncentrációkat mutat viszont Iszkaszentgyörgyön és Halimba---Cseresen a kénesbauxitban, melynek geokémiai problematikájával másutt foglalkoztunk (D u d i c h E., 1965). A kénesbauxit nyomelemtársulása külön, még folyamatban levő vizsgálatsorozat tárgyát képezi.

Geokémiai összehasonlító táblázat Tableau comparatif géochimique

N°(Z)	Clark, g/t =	Karakter (Szádeczky)	Ionrádiusz A (Ahrens)	Ionrádiusz A (Abrens)	Ionrádiusz A (Ahrens)	Ionpotenciál +	Karsztbauxit, átlag (moyen)**		Átlag — Moyen		Dúsulási faktor a klarkhoz képest Facteur d'enrichisse-	Minimu Minima et r	m-maximum értékek karszt naxima pour les bauxites kar	bauxitokra rstiques d'après		Minimun	L		Maximum	
	11					Fenyő f ő	Iszka- szentgyörgy	Halimba— Szőc	ment, an comp. au clark	Beneslavskij	Schroll	Szádeczky	Fenyőfő	Iszkø- szentgyörgy	Halimba – Szőc	Fenyőfő	Iszka- szentgyörgy	Halimba— Szőc		
Be 4	6	litofil	Be ² + 0,35 (0,34)	5,88	I,0 · 101	5,4 · 10°	1,8 · 101	6,4 · 10°	1-3	1,0 · 10° 1,0 · 10²	$3,0 \cdot 10^{-1} - 1,9 \cdot 10^{1}$	1,8 · 10 ¹ -3,6 · 10 ¹	3,6 · 10⁰	2,2 · 10°	7,2 · 10 ⁻¹	2,9 · 101	3,6 · 101	$2,2 \cdot 10^{1}$		
B 5	3	szedimentofil	B ^{\$+} 0,23 (0,20)	15,00	7,6 · 101	11. é.	7,4 · 101	7,4 · 101	2,4	5,0 · 10° - 1,0 · 101	1,0 · 10, -2,0 · 10 ²	0- 3,0 · 101	n. é.	5,9 · 101	6,2 · 10°	n. é.	8,7 · 101	2,8 . 102		
FF 9	270	szedimentofil	F ⁻¹ 1,33	(0,75)		11. é.	n. é.	$2,2 \cdot 10^{3}$	~12				3,4 · 102	6,0 · 10²	3,3 · 102	1,5 · 103	5,7 · 10 ³	6,4 · 103		
Mg 12	21,000	litofil	Mg ³⁺ 0,66 (0,78)	2,56		8,4 · 102	n. é.	n. é.	< 1				6,0 · 101	6,0 · 101	n. é.	8,4 · 10 ²	6,0 · 103	.n. é.		
Al 13	88,000	litofil-oxifil	Al ³⁺ 0,51 (0,57)	5,26		2,6 · 10⁵	2,4 · 10 ⁵	2,5 · 10 ⁵	~2,8				1,6 · 105	1,7 · 105	1,Í · 105	3,9 · 105	3,2 · 10 ⁵	3,3 · 105		
Si 14	276,000	litofil	Si ⁴ + 0,42 (0,39)	~10,00		5,1 · 104	5,1 · 104	3,5 · 104	< 1				4,2 · 10 ³	4,4 · 103	1,7 · 103	1,8 · 105	1,0 · 10 ⁵	1,3 · 105		
P 15	800	szedimentofil	P ⁵ + 0,35	14,29		1,2 · 10 ³	1,0 · 10 ⁸	9,2 · 10 ²	2,0-2,4				1,5 · 102	1,3 · 101	8,7 · 101	3,8 · 103	3,4 · 103	3,9 · 10 ⁸		
S 16	500	szedimentofil	S°+ 0,30 (0,34)			0,6 · 102	n. é.	n. é.	~ 1				4,0 · 101	8,0 · 101	n. é.	4,4 · 10 ³	1,3 · 104	n. é.		
Ca 20	ვნ იი ი	litofil	Ca²⁺ 0,99 (1,06)	1,89		$2,7 \cdot 10^{3}$		n. é.	< 1				7,1 · 101	7,1 · 101	n. é.	2,I · I04	1,8 • 104	n. é.		
Ti 22	6 000	könnyű pegmatofil	Ti ³⁺ 0,76 Ti ⁴⁺ 0,68	4,35; 6,25		1,3 • 104	1,9 · 104	1,3 · 104	2,0-3,2				4,8 · 108	3,0 · 103	1,8 · 103	2,I · 104	2,0 · 104	2,3 · 104		
V 23	150	könnyű pegmatofil	V3+ 0,74 V4+ 0,63 V5+ 0,59	4,62; 6,34; 12,50	$2,2 \cdot 10^{2}$	4,9 · 10 ²	6,7 · 10²	6,2 · 10 ²	3-5	3,0 · 10 ² - 8,0 · 10 ²	$3,0 \cdot 10^1 - 8,0 \cdot 10^2$		2,2 · 10 ²	5,6 · 101	1,1 · 10 ²	7,8 · 102	1,2 · 10 ³	1,6 · 103		
Cr 24	200	könnyű pegmatofil	Cr ³⁺ 0,63 (0,64)	4,70	6,9 · 10 ²	2,5 · 10²	2,7 · 10 ²	3,2 · 10 ²	1,3-1,6	$1,0 \cdot 10^2 - 5,0 \cdot 10^3$	<3,0 · 10 ¹ -3,2 · 10 ³		6,8 · 101	1,4 · 101	1,4 · 101	4,5 · 102	6,2 · 10 ²	8,0 · 10 ²		
Mn 25	900	könnyű pegmatofil	Mn ²⁺ 0,80 Mn ³⁺ 0,66 Mn ⁴⁺ 0,60	2,20; 4,54; 7,69		$2,7 \cdot 10^{3}$	1,4 · 10 ³	1,3 · 10 ⁸	1,5-3,1	4,0 · 10 ² -3,0 · 10 ³			8,8 · 10 ²	6,3 · 101	5,7 · 101	5,3 · 103	3,4 104	9,5 · 10 ²		
Fe 26	51 000	sziderofil	Fe ²⁺ 0,74 Fe ³⁺ 0,64 (0,67)	2,41; 4,48	1,1 · 10 ⁵	1,2 · 10 ⁵	1,3 · 105	1,6 · 105	2,3-2,8				2,7 · 104	4,5 · 104	6,0 · 104	3,4 · 10 ⁵	2,4 · 105	2,2 . 105		
Ga 31	15	oxikalkofil-szulfofil	Ga ³⁺ 0,62	4,84	5,3 ·101	4,1 · 101	3,6 · 101	4,0 · 101	2,5-3,7	8,4 · 101	<3,0 · 10 ⁰ - 1,7 · 10 ²	$5,0 \cdot 10^{1} - 2,0 \cdot 10^{2}$	6,3 · 10°	6,3 · 10°	6,3 · 10°	5,7 · 101	8,2 · 101	1,8 · 101		
Sr 38	400	litofil	Sr^{2+} 1,12 (1,27)	1,57	$2,0 \cdot 10^2$	ŋ. é.	2,7 · 10 ³ (!)	3,4 · 10°	<1-6,8	~3,0 · 10²	$<1,0 \cdot 10^{1} - 2,5 \cdot 10^{3}$		n. é.	1,3 · 10 ³	1,7 · 101	n. é.	3,5 · 10 ³	1,7 · 103		
Zr 40	200	nehéz pegmatofil	Zr ⁴⁺ 0,74 (0,87)	4,60	$5,7 \cdot 10^2$	3,9 · 10 ²	3,4 · 10°	3,4 · 102	1,7-2,0	2,0 · 10 ³ -3,0 · 10 ³	$1,0 \cdot 10^2 - 3,2 \cdot 10^8$	$5,0 \cdot 10^2 - 9,0 \cdot 10^2$	1,4 · 10 ⁸	7,0 · 101	7,0 · 10 ¹	7,0 · 10 ²	1,8 · 10 ³	6,2 · 10 ⁸		
Nb. 41	10	nehéz pegmatofil	Nb4+ 0,74 Nb5+ 0,69	40; 7,25	9 ,2 · 10 ¹ ,	3,5 · 101	7,7 · 101	4,9 · 101	7,0-15,6	~8,0 · 101	$<1,0 \cdot 10^{1} - 1,2 \cdot 10^{3}$		1,7 · 10 ¹	7,0 · 10 ¹	1,7 · 10 ¹	5,9 · 101	1,0 · 10 ²	1,0 · 10 ²		
Mo 42	2	nehéz pegmatofil	Mo4 + 0,70 (0,68) Mo8 + 0,62	5,88	1,7 · 101	n. é.	3,2 · 101	1,9 · 101	6,0-10,6	1,0 · 10 ¹ -3,0 · 10 ¹	<3,0 · 10 ⁻¹ -8,5 · 10 ¹	3,0 · 10°-1,5 · 10°	n. é.	5,3 · 10°	3,3 · 10°	n. é.	6,3 · 101	5,3 · 101		
Th 90	8	nehéz pegmatofil	Th ⁴⁺ 1,02 (1,10)	3,64	4,2 · 10 -1	4,5 · 101	5,0 · 101	4,4 · 101	~100	8,0 · 10 ⁻² -1,3 · 10°			3,0 · 1 01	3,7 · 101	3,2 101	6,8 · 101	6,3 · 101	6,3 · 101		
M a	gyaráz	a t: n. é. nincs értékelve]						

Magyarázat: n. é. nincs értékelve Note: n'est pas évalué

I. táblázat–Tableau I.

~

Statisztikai adatok Donnécs statistiques a) Fenyőfő, b) Iszkaszentgyörgy, c) Halimba

II. táblázat–Tableau II.

Alkotó	Minim	um	Maximum	Max/Min	Egyszerű számtani átlag	Szórás- négyzet	Közép- eltérés	Rel. % eltérés	Elem- zés- szám
Com- ponent	Min	•	Max.	Max/Min	Moyen 2rithm.	Disper- sion	Stand. deviation	Rel. % dev.	Nom- bre d'ana- lyses
A12O3 %	a) 29 b) 32 c) 21	,8 ,0 ,2	73,2 60,6 63,7	2,46 1,83 3,00	49,2 45,0 48,1	69,7 29,8 50,5	8,3 5,4 7,1	n. é. 10,8 14,8	85 122 125
$SiO_2 \%$	a) o b) o c) o	,90 ,95 ,36	38,7 22,4 28,3	43,00 23,54 76,81	11,3 11,2 7,7	75,1 19,1 49,8	8,7 4,4 7,0	n. é. 58,0 91,6	85 122 125
Fe203%	a) 3 b) 6 c) 8 a) a) a) b)	,80 ,38 ,62	48,0 33,8 32,0	12,60 5,30 3,71	17,0 17,5 23,1	40,0 14,2 18,5	6,3 3,8 4,3	n. é. 20,7 18,6	85 122 125
TiO ₂ %	b) o c) o a o	,5 ,3	3,3 3,8 0,14	4,30 6,58 12,67 3,50	3,21 2,20 0.00	0,44 0,37 0,48 0.003	0,60 0,61 0,69	n. e. 25,3 32,8 n é	122 125 85
V 205 %	b) o c) o a) 1	,01 ,02	0,22 0,29 660	22,2 14,5 6.6	0,12 0,11 268	0,003 0,002 n é	0,058 0,045	51,8 36,2	122 105
Cr ₂ O ₃ g/t	b) c)	20 20	900 1300 8400	45,0 65,0	397 475	n. é. 68208	n. é. 261	n. é. 58,5	73 97
MnO ₂ g/t	b) 1 c)	00 90	53000 14600	530,0 162,2	2160 2120	n. é. 8097749	n. é. 2845	n. é. 155,5	23 81 99
ZrO ₂ g/t	b) 1 c) 1 a)	100	2500 890	25,0 8,9	550 490 466	42910 29704 43269 287.6	205 172 208	37,0 38,6 45,2	93 74
Ga₂O₃ g/t	b) c)	10 10	130 280 80	13,0 28,0	50 54	468,0 2314,7	19,5 21,6 48,1	55,5 87,4	85 74
BeO g/t	b) c)	6 2 20	100 60 68	16,7 30,0	50 17,9	467 115	21,6 10,8	74,5 62,9	85 74
Th g/t	b) c)	37 32	63 63	1,70 1,97	45 50 44	48 61	6,9 7,8	19,4 14,4 18,6	48 19
r ₂ O ₅ g/t	$\begin{pmatrix} a \\ b \end{pmatrix}$ $\begin{pmatrix} c \\ a \end{pmatrix}$	30	7700 9000	25,8 256,6 45,0	2700 2440 2130				159 99 197
SO _s g/t	b) $ac)$ f	200 1. é.	319600 n. é.	1598,8 n. é.	n. é. n. é. n. é.				159 91
F g/t	b) 5 c) 3	30	5700 6400	11,4 19,4	n. é. 2160				55 51
CaO g/t	b) = 1 c) = -	00	25200	252,0 	3000				159 98
MgO g/t	a) 1 b) 1 c) -	00	14200 10000 —	142,0 100,0	1400				159 93 —
SrO g/t	u) 15 c)	20	4100 2000	2,73 100,0	3200 380				47 6

Alkotó	Minimum	Maximum	Max/Min	Egyszerű számtani átlag	Szórás- négyzet	Közép- eltérés	Rel. % eltérés	Elem- zés szám
Com- posants	Min.	Max.	Max/Min	Moyen arithm.	Disper- sion	Stand. deviation	Rel. % dev.	Nom- bre d'ana- lyses
	a) _	_	_	_		Ì		-
B ₂ O ₃ g/t	b) 190	280	1,48	240		ì		42
	c) 20	900	45,0	240				6
	a) 50	170	3,4	100		{		5
$ND_2O_5 g/t$	0) 200	300	1,5	220				0
	a = -	_ 000		140				29
MoO ₃ g/t	b) 8	94	11,7	48		1		42
	c) 5	80	16,0	27,5	ļ			6
ма	gyaraza	ii: né	macs erter	serve				

Dúsulási sorrend a clark-értékekhez képest Ordre d'enrichissements en relation aux clark

n'est pas évalué

III. táblázat-Tableau III.

Th ~100	nehéz pegmatofil
Nb 7,0-15,6	nehéz pegmatofil
F ~ 12	szedimentofil
Мо 6,0-10,6	nehéz pegmatofil
(Sr) <6,8	litofil
V 3-5	könnyű pegmatofil
Al ~2,8	litofil
Ga 2,5-3,7	oxikalkofil
Ti 2,0-3,2	könnyű pegmatofil
Fe 2,3-2,8	sziderofil
B 2,4	szedimentofil
Mn 1,5-3,1	könnyű pegmatofil
P 2,0-2,4	szedimentofil
Zr 1,7-2,0	nehéz pegmatofil
Cr 1,3-1,6	könnyű pegmatofil
(Be) <1 −3,0	litofil
Nem dúsul (ritkul) Si Mg Ca S	Ne s'enrichissent point litofil litofil litofil szedimentofil
5	secondencolli

3. Korrelációk (IV. táblázat, 2-12. ábra)

Mindhárom előfordulásnál következetes, erős pozitív kapcsolatot találtunk a következő elemek között: Al/Ti, Al/Th, Al/Be, Al/Ga (legkevésbé Halimbán), Ti/Th, Fe/Cr, Fenyőfőn Zr/Th.

Az Al/Ti kapcsolatot már B á r d o s s y Gy. részletesen elemezte. Az erős Al/Th korreláció alapja esetleg alumogélen való Th-adszorpció lehet. Az Al/Be a hasonló ionpotenciálok alapján és a berill jelenlétével jól magyarázható. Az Al/Ga kapcsolat ionrádiusz-ionpotenciál alapon várható volt, de a vártnál gyengébbnek bizonyult, különösen Halimbán. A Ti/Th kapcsolat valószinűleg közvetett (az Al-on át). A Fe/Cr kapcso-

Note:

A fontosabb alkotók korrelációi Corrélations des composants importants

IV. táblázat – Tableau IV.

Alkotók Composants	Fenyőfő	Iszkaszentgyörgy	Halimba—Szőc
Al ₂ O ₃ /SiO ₂	-0,012	-0.983	-0.072
Al ₂ O ₃ /Fe ₂ O ₃	-0,756	-0.854	+0.087-0.841
Al ₂ O ₃ /TiO ₂	+0,998	+0,444	+0.076
Al ₂ O ₃ /Th	+0,954	+0,968	+0.034
$A1_2O_3/Ga_2O_3$	+0,927	+0,897	+0.055-0.482
Al ₂ O ₃ /V ₂ O ₅	-0,403	-0,787	+0.982 - 0.777
Al ₂ O ₃ /BeO	n. é.	+0,922	+0.842
Fe ₂ O ₃ /TiO ₂	-0,532	-0,929 + 0,882	+0.002-0.613
Fe ₂ O ₃ /V ₂ O ₅	+0,885	+0,923 -0,820	+0.747
Fe ₂ O ₃ /Ga ₂ O ₃	+0,518-0,539	+0,837 -0,440	+0.870
Fe ₂ O ₃ /Cr ₂ O ₃	n. é.	+0,990	+0.829
FiO₂/Th	+0,915	+1,000	+0,866
ΓiO₂/Ga₂O₃	-0,298	-0,909	-0.876
rio ₂ /V ₂ O ₅	-0,909	-0,446	+0.927-0.996
ľiO₂/BeO	n. é.	+0,986	+0,962
$\nabla_2 O_5/Ga_2 O_3$	-o,539	-0,938	-0.822
Ga ₂ O ₃ /BeO	n. é.	+0,851	-0,580
Ga ₂ O ₃ /ZrO ₂	n. é.	n. é.	+0,642
ſh/ZrO₂	+0,864	+0,118	n. é.
Magyaráza	t: nincs értékelv e		1
Note:	n. e. n'est pas évalu	· · · ·	

Az átlagos koncentrációk arányai Proportions des concentrations moyennes

V. táblázat – Tableau V.

Alkotók	Fenyőfő	Iszkaszentgyörgy	Halimba-Szőc
1203 : TiO2	2,29 · 10 ¹ : 1	I,40 · 10 ¹ : I	2,39 · 10 ¹ : 1
$\mathbf{U}_1\mathbf{O}_3: \mathbf{V}_2\mathbf{O}_5$	5,66 · 10* : 1	.3,75 · 10 ² : 1	5,90 · 10 ² : 1
$\Pi_2 O_3 : Ga_2 O_3$	8,63 103:1	9,00 · 10 ³ : 1	6,46 · 10 ³ : 1
$\Pi_2 O_3$: Th	1,09 . 104 : 1	9,00 · 103 : 1	9,56 · 10 ³ : 1
$\Pi_2 O_3$: BeO	3,28 . 104 : 1	9,00 · 10 ³ : 1	2,33 · 104 : 1
$e_2O_3: V_2O_6$	1,95 102:1	1,46 108 1	2,47 · 10 ² : 1
$e_2 O_3$: $Ga_2 O_8$	2,98 • 103 : 1	3,50 · 103 : 1	2,70 · 10 ³ : 1
e_2O_3 : Cr_2O_3	4,02 10 1	4,41 · 10 ² : 1	4,23 · 10 ² : 1
102:10	4,78 - 10- : 1	0,42 . 10. 1	4,00 · 10 ² : 1
12O3 : TiO2	I:4,4 · IO -2	I:7,I IO-2	1:4.2 · 10 -9
$1_2O_3 : V_2O_5$	I: I,8 · IO - 8	I:2,7 · 10-3	I : 1,7 · 10-3
M_2O_3 : Ga_2O_3	1:1,2 · 10-4	I : I,I · IO -4	1:1.5 . 10-4
ll₂O₃ : Th	1:9,2 . 10-8	I:I,I · IO -4	I : I,0 · I0-4
ll2O3: BeO	1 : 3,2 · 10 ⁻⁵	I : I,I · 10-4	I:4,3 · 10-5
$e_2O_3 : V_2O_5$	I: 5, I · 10 ⁻³	I:6,9 · 10-3	I:4,1 · 10-3
e_2O_3 : Ga_2O_3	I: 3,4 · 10 -4	1:2,9 . 10-4	I:3,7 · 10-4
e_2O_3 : Cr_2O_3	1:2,2 . 10-*	I:2,3 · 10 ⁻³	I:2,4 · 10-3
liO₂: Th	I:2,I · 10 ⁻³	1:1,6 · 10-3	I:2,5 · 10-*

lat valószínűleg közvetett (az Al-on át). A Fe/Cr kapcsolat és a Zr/Th korreláció részleges elemrejtésből adódhat (Th a cirkonban), az utóbbi K i s s $\,$ J. adataival egyezően.

Előjel-váltó korrelációt észleltünk az Al/Fe és a geokémiailag ezek között "ingadozó" V és Ga, kisebb mértékben a Ti kapcsolatában. Ez az Al³ +—Ga³ +—V³ +—Fe³ +— Ti⁴ + sorrendben növekvő ionrádiusz alapján (lásd az I. táblázaton) természetes is. Az Al/Fe kapcsolat inkább negatív; az Fe/Ti csak kisebb vastartalom esetén pozitív; a várt Ti—V kapcsolat kevéssé kifejezett. A Ga inkább az Al-mal, a V inkább a vassal kapcsolódik, az utóbbi valószínűleg nemcsak elemrejtés, hanem vashidroxidgél felületén történt vanadát-adszorpció következtében is. A vanádiumnak a szerves anyaggal, porfirinvegyületekben való kapcsolata, amit Gánt vonatkozásával G e d e o n T. feltételezett, a C^{org}-nak a V-hoz képest aránytalanul csekély mennyisége miatt nem valószínű, ille-tőleg alárendelt jelentőségű lehet.

Az indiai lateritbauxitokból igen erősnek leírt pozitív Ti/Ga korrelációval szemben határozott negatív kapcsolatot észleltünk, amelynél csak a természetes Al/Si antagonizmus kifejezettebb.

A P és F pozitív kapcsolata, apatitban való együtt-előfordulásukra utal, a mikromineralógiai vizsgálatokkal összhangban.

A határozott pozitív korrelációt mutató elemekre nézve kiszámítottuk a három előfordulásra jellemző átlagos koncentrációarányokat (V. táblázat).

Ezek alapján az Al és Fe átlag ismeretében, bizonyos koncentráció-intervallumon belül, a Th-, V-, Cr-, Ga- és Be-tartalom, ill. készlet könnyen kiszámítható.

A Schroll E. nyomán szerkesztett kettős logaritmusos Cr/Be diagramon (r3. ábra) látható, hogy mindhárom előfordulás adatai lényegében a Schroll E. által definiált karsztbauxit-mezőbe esnek (átlagaik teljesen), kissé elnyúlva, az agyagos üledékek felé. Ez esetleg a genetikai megfotolásokhal is érdekes lehet.



13. ábra. Cr/Be diagram (E. Schroll módszere szerint). Jelmagyarázat: 1. Iszkaszentgyörgy, 2. Halimba-Szőc, 3. Fenyőfő

Fig. 13. Diagramme Cr/Be (d'aprés la méthode de (E. Schroll). L'égende: 1. Iszkaszentgyörgy, 2 Halimba-Szőc, 3. Fenyőfő 4. Függőleges eloszlás fúrásszelvényben (Fenyőfő és Iszkaszentgyörgy)

A vertikális koncentráció-változásokra általában érvényeseknek találtuk a B á rd o s s y G y. által kimutatott szabályszerűségeket. A középütt dúsuló Al-mal párhuzamossal változik természesen a Ti és a Th is. A Be-nak határozott lefelé dúsuló tendenciája van, különösen Iszkaszentgyörgyön.

Schroll E. ausztriai (unterlaussai) bauxitgeokémiai szelvényéhez hasonlóan Iszkaszentgyörgyön jó párhuzamot mutat egymással a Fe/Zr. Ezzel szemben Fe/Be együttváltozás nem volt észlelhető.

Együttváltozások fúrásszelvényben

Variations paralleles dans les logs de sondages -

I. Fenyőfő	abs. %	rel. %
Pozitív korreláció Corrélation positive		
$\begin{array}{l} Al_1O_3/Th\\ TiO_3/Th\\ Al_1O_3/TO_5\\ Fe_1O_3/V_1O_5\\ Al_2O_3/O_3O_5\\ Al_2O_3/O_3O_3\end{array}$	61,2 51,2 50,0 53,2 41,9	35,4 32,2 21,0 12,5 11,3
Negatív korreláció ellenére + + malgré la corrélation négative		
$\begin{array}{l} A1_{2}O_{4}/V_{2}O_{6}\\ TiO_{4}/V_{2}O_{5}\\ V_{3}O_{6}(Ga_{3}O_{3}\\ TiO_{2}/Ga_{2}O_{3}\end{array}$	58,1 43,5 37,1 37,1	25,9 12,9 7,3 14,5
II. Iszkaszentgyörgy		
Pozitív korreláció Corrélation positive		
$ \begin{array}{l} Al_{1}O_{4}/TiO_{1} \\ TiO_{3}/TiO_{1} \\ Fe_{1}O_{3}/Z\sigma_{2} \\ Fe_{2}O_{3}/TiO_{2} \\ Fe_{3}O_{1}/TiO_{2} \\ Fe_{3}O_{1}/TiO_{3} \\ V_{3}O_{3}/Z\sigma_{3} \\ Al_{3}O_{3}/Th \\ Th/BeO \\ Fe_{3}O_{3}/Ga_{2}O_{3} \\ Al_{3}O_{3}/Ga_{2}O_{3} \\ Al_{3}O_{3}/Ga_{2}O_{3} \\ \end{array} $	79,2 72,6 66,6 56,6 52,4 66,6 52,8 52,8 46,2	59,4 59,4 53,4 46,8 46,2 39,6 33,3 39,6 13,2 12,9
Negatív korreláció ellenére + + malgré la corrélation négative		
$\begin{array}{c} \mathbf{Al}_3\mathbf{O}_3/\nabla_2\mathbf{O}_5\\ \mathbf{TiO}_2/\nabla_5\mathbf{O}_6\\ \mathbf{Al}_2\mathbf{O}_3/\mathbf{Fe}_2\mathbf{O}_3 \end{array}$	72,6 72,6 59,4	46,2 46,2 19,8

VI. táblázat - Tableau VI.

M a g y a r á z a t: abs. % = a függőlegesen egymásután következő minták koncentrációi együttnövekedésének vagy együtt-csökkenésének az esetek %-ában kifejezett száma; rel. % = az előzőből az ellenétés értelmű változások %-ámak levonása után nyert érték.

N o t e: % abs. = pourcentage des cas de la co-augmentation ou dela co-diminution parallèles de concentrations des échantillons pris en succession verticale; % rel. = valeur tirée du précédent après la soustraction du pourcentage des variations inverses.

Az Al/Fe Fenyőfőn (főleg, ha Si közel állandó) ellentétesen, Iszkaszentgyörgyön inkább együtt változik (VI. táblázat). Ez kihat a V és Ga viselkedésére is. Ezek a legjobb párhuzamot az Al + Fe összeggel mutatják.

Függőleges szelvényben párhuzamos koncentrációváltozás ellenére negatív korreláció észlelhető olyan esetekben, amikor az egyik tag a V vagy a Ga, a másik az Al vagy a Ti. Feltehetőleg a V és Ga nem önálló ásványokban, hanem (változó arányban)



14. ábra. Ionpotenciál-diagram (E. Schroll után) Fig. 14. Ionpotential-diagramme (d'aprés E. Schroll)

főleg Al- és Fe- ásványokban van rejtve. A V viselkedését a redox-viszonyok is erősen befolyásolják. Ennek mérőszámaként a vasoxidációs fokot (O_{Fe} = 2 Fe₂O₃/FeO) használtuk. Erősen oxidatív környezetben a V már vanadát-ionként van jelen, s ez könnyen adszorbeálódik gél- ill. agyagásvány-felületeken.

5. Tapasztalati elemcsoportosítás

Az észlelt eloszlások és kapcsolatok alapján a következő sematikus elemesoportosítást vázolhatjuk fel, amelynek három központi eleme az Al, Fe és a Si:

> Be Ga Cr B Mo Nb Ti Al V Fe Si Th Zr P F

A fel nem tüntetett alkotók (Ca, Mg, S, Mn, Sr) eloszlása esetleges, a többivel lényegében nincs kapcsolatban; ezek "idegenek" a bauxitban, "bauxitoxén" elemek.

Munkánkat a gánti, majd a nyírád-nagytárkányi bauxitelőfordulás hasonló feldolgozásával szándékozunk folytatni. Különös gondot kívánunk fordítani a szelvénybeli és térképi koncentráció-változások tisztázására. Ki kivánjuk terjeszteni a vizsgálatokat további alkotókra. Ilyenek elsősorban a sziderofil és kalkofil nehézfémek (Co, Ni, Cu, Pb, Zn), valamint az alkálifémek és földalkálifémek közül az eddig elhanyagoltak (Li, Ba, K.). Végül külön vizsgáljuk a derivatográfiai és röntgendiffraktometriai vizsgálatok szerint szövetileg és ásványtanilag különböző teleprészeket, mikromineralógiai vizsgálatokkal is.

IRODALOM - BIBLIOGRAPHIE

A d a m s, J. A. S. — R i c h a r d s o n, K. A. (1957): Thorium, uranium and postassium contents of bauxites. Bull. Geol. Soc. Am. 68/12, part 2. — A d a m s, J. A. S. — R i c h a d s o n, K. A. (1966): Thorium, uranium and zirconium concertations im hauxite. Econ. Geol. 75. — B d r d o s y G y. (1954): Statisztikai módszerek alkalmazása a földtanban. Földt. Közl. 84. – B á r d o s s y, G y. (1955): New data on bauxite occurrences of the S-W Bakony Mountains (Hungary). Acta Geol. Sc. Hung. 3. Budapes оп оризне оссителесь от це 9- и ракому монилы (пладку), иса осо. Стице, 3. Бицарес – Ва́гдо́взу бу. (1651): А падуат Баихії geokémiai vizsgulata I. Видаресі – Бенеславский С. И. — Гордон, М. Г.: (1980) Фосфор в бокситах СУБР. Труды ВАМИ. — Венеславский С. И. (1951): Медь и цинк в бокситах СУБР. Труды ВАМИ. — Венеславский, С. И. (1951): Галлий и ванадий в бокситах СУБР. Труды ВАМИ. — Бенеславский, С. И.: (1957) Перспективы комплексного использования бокситов. Цветные металлы № 1. — Бенеславский, С. И.: (1963) Минералогия бокситов. Москва. — Веп k ő I. (1960): Bauxitok nyomelemeinek spektrográfiai meghatározása. Veszprémi V. Egy. Közl. 4. - Black, R. H. (193): Analysis of bauxite exploration samples by X-ray diffraction. Anal. Chemistry 25. - Борисенок, А. Л. (1959): Распределение галлия в горных породах Советского Союза. Геохимия, Москва. — Бушинский, Г. И. (1963): Титан в осадочном процессе. Лит. и пол. ископ., 2. — Chowdhury, A. N. – Chakraborty, S. C. – Bose, B. B. (1965): Geochemistry of gallium in bauxite from India. Econ. Geol. 60. – Csók ás I. Méhes K. (1952): A bauxit és feldolgozási termékeinek rádioaktívítása. Aluminium – Dudich F. (1965): A Nyírád – Darvastói kénesbauxit geokémiai vizsgálata. Földt. Közl. 95/3. – G o l d s c h m i d t, V. M. - Peters, Cl. (1931): Zur Geochemie des Galliums. Nachr. Ges. Wiss. Göttingen Math. Nath. w. Kl. III-IV. - Gordon, M. - Murata, J. .(1952): Minor elements in Arkansas bauxite. Econ Geol. 47/2 - Graf, D. L. (1962): Minor element distribution in sedimentary carbonate rocks. Geochim cosmochim, Acta 26. – K ot sis T. – H u b e r A. (1956): Néhány ritkalémmeghatározás hazai bauxi-tokban, FÉMKUT Közl. I. Budapest – K ot sis T. – H u b e r A. (1956): Bauxitvizsgálat színképele. mezéssel. FÉMKUT Közl. I. Budapest — Лавренчук, В. Н. — Теняков, В. А. (1962): К. вопросу о распеделении галлия в бокситах. Геохимия, 8., Москва. — Лавренчук, В. Н. — Теняков, В. А. (1963): О балансе галлия в бокситах. Докл. Ак. Наук СССР т. 151/6, Москва.— Magyarosy I. (1967): Hazai bauxitok kataszteri vizsgálata. FÉMKUT Közl. I. Budapest – Magya rosy I. – Máriássy M. – Üveges J. (1960): Vizsgálatok hazai kéntartalmú bauxitokkal. FÉM. KUT Közl. IV. Budapest – Matthes F. – Bach F. (1962): Bauxitok szervesanyagtartalmának KUT Közl. IV. Budapest — Matthes F. — Bach F. (1962): Bauxitok szervesanyagtartalmának hatása Bayer-eljárása. Chem. Tech. 14. Mé he s K. — Csók á sj. (1951): A bauxitban levő rádioaktív elemek meghatározásáról. MTA. Műsz. Oszt. Közl. II. — Пачаджанов, Д. Н. (1962): HuoGuá B Gokorraz, Feoxmaz Q. Mockaa. — P a pp. E. — Héjja, A. — Ü veges, J. (1956): Extraction du Ga métallique des bauxites hongroises. Acta Techn. XIV. Budapest — P a pp. E. (1957): Elővizsgálatok a cirkon bauxitból történő kitermeléser. FEMKUT Közl. II. Budapest — P a pp. E. (1952): Elővizsgálatok ritkafém tartalmának kinverési lehetőségei a Bayer-eljárás folyamán. Koh. Lapok. — P a vlovit, S. Protić, M. (1964): Variations de la compostion des bauxites de Crna Gora en rélation avec les conditions de leurs formations. Trav. Sym. Baux. Ox. Hydrox. Al. I. Zagreb - Ронов, А. Б. — Байнштейн, Э. Е. — Тузова, А. М. (1961): К геохимии Hf, Zr и некоторых других элементов-гидролизатов в глинах. Геохимия 4, Москва. — Schroll, E. — Sauer, D. (1964): Ein Beitrag zur Geochimie der seltenen Elemente in Bauxiten. Trav. Symp. Baux. Ox. Hydrox. Al. I. Zagreb. - Sin h a, R. C. - Tivari, B. D. (1958-59): Occurrence of niobium in bauxites and nepheline syen-ites of India and its geochemical and economic significance. J. Sci. Res. Benares Hindu Univ. 9. -Szádeczky – Kardoss E. (1955): Geokémia. Budapest. – Szebényi, T. (1937): Spekiral-analytische Bestimmung des Beryllium-gehaltes der Bauxite. Mat. Term. tud. Ért. 56. Budapest. анау изси Бенгьева, К. Ф. (1959): Редже элементы в бокситах. (Гология месторожденний реджих элементов, вып. 6.) — Тетtian, R. – Fagot, C. – Јашсу, М. (1964): Analyse quantitative précise des Bauxites par la spectrometrie de fluorescence X. Trav. Symp. Baux. Ox. Hydrox. II. Zagreb – Trubeija, F. (1964): Kemizam hercegovackih boksita. Trav. Symp. Baux. Ox. Hydrox. Al. II. Zagreb – Strubeija, F. (1964): Kemizam hercegovackih boksita. reb – Trubelja, F. – Sijarric – Pleho (1965): Gallium dans les bauxites d'Herzégovine. Trav. com. int. p. 1. ét. Baux. ox. hydrox. Al. – Turekian, K.K. – Wedephol, K. H. (1961) Distribution of the elements in some major units of the Earth's crust. Bull. Geol. Soc. Am. 72. - (1963): - Тюрин, Б. А. (1963): Геохимические особенности распределения титана в бокситах и глинах боксито-рудного района и их генезис. Кора выветрывания, вып. 6. Аменгельдинского V ö r ö s 1. (1958): Iszkaszentgyörgyi bauxitszelvények mikromineralógiai és nyomelemvizsgálata. Földt. Közl. 88/1.

Description et comparaison géochimiques des éléments rares de trois gisements de bauxite en Hongrie

(Fenyőfő, Iszkaszentgyörgy et Halimba-Szőc)

DR. E. DUDICH jr.-Mme L. SIKLÓSI

La géochimie des quatre composants principaux (Al, Si, Fe, Ti) des bauxites hongroises est traitée dans la monographie fondamentale du dr. Qy. B ár do ss y (1938-59). Après quelques déterminations préliminaires, l'étude systématique des éléments rares commençait en 1954. C'est surtout l'activité de l'Institut de Recherches des Métaux Non-ferreux qui mérite d'être mentionné. Dès 1955 on ya élaboré les méthodes d'études multilatérales (physique, chimique, spéctrographique, dérivatographique et technologique) des échantillons de bauxite choisis soigneusement, en cadre du «cadastre complexe» des bauxites hongroises.

En 1962 et 1963, les géologues de l'Entreprise pour la Prospection de Bauxite ont préparé un rapport spécial pour le Ministère de l'Industrie lourde, en y compilant les données availables sur 29 éléments des bauxites de Hongrie.

C'était le début d'un travail de plusieurs années.

En 1964, les auteurs ont étudié les données sur les éléments de trace du gisement de Fenyőfő (sous presse). Une évaluation analogue a été faite en 1965 pour le gisement d'Iszkaszentgyörgy, et en 1966 pour celui de Halimba—Szőc, par plusieurs collaborateurs du nouveau Laboratoire Central de l'Entreprise pour la Prospection de Bauxite.

On a adopté la méthode élaborée et appliquée par le dr. Gy. B á r d o s s y, en préparant des tableaux statistiques des teneurs extrêmes et moyennes, des médians, des modus, des standards déviations etc. On a établi des diagrammes de distribution et de corrélation; on a calculé des coefficients de corrélation.

Il s'agit de 20 éléments: Al, Si, Fe, Ti (composants principaux), Ca, Mg, S, P (contaminants graves), V, Zr, Cr, Th, Ga, Be (étudiés d'une façon détaillée et énumerés ici en ordre des teneurs moyennes diminuantes), Mn, F, Sr, B, Nb, Mo (en même succession, dont on dispose d'un nombre moins élevé d'analyses.

1. Éléments enrichis

Relativement aux valeurs «clark», les éléments suivants sont enrichis (en mesure décroissante): Th, Nb, F, Mo, V, Al, Ga, Ti, Fe, B, Mn, P, Zr, Cr, et seul à Iszka szentgyörgy: Be, Sr. En comparaison aux données de la littérature sur les bauxites du type «karstique», on a constaté des nouveaux maxima pour Th. Be, Sr, Mn, Mo et B.

Les teneurs moyennes en V et Nb sont un peu élévées; celles en Cr, au contraire, sont asses petites. La présence d'U et de Ra est prouvée; K^{rad} montre une concentration considérable.

Les bauxites d'Iszkaszentgyörgy contiennent, en moyen, plus de Ti, V, Be, Sr, P, F, Nb, Mo, et Zr que celles de Fenyőfő et de Halimba-Szőc. Ce fait peut être attribué à l'apport des matières détritiques du cristallin granitoïde et des filons de la Montagne Velence, conformément aux conclusions tirées par I. Vörös (1958). Cet auteur mentionne encore plus d'éléments de trace (Ni, Cu, Li, Pb, Co, Zn, Ge) déterminés par une méthode spéctographique demi-quantitative.

par une méthode spéctographique demi-quantitative. Pour la bauxite de F e n y δ t δ , la teneur élevée en Mn semble être un trait caractéristique, en vertu de la proximité du gisement de manganèse, à Eplény. Parmi les trois gisements traités, c'est celui de Halimba qui est le plus riche en Ga et Cr.

2. Types de distribution statistique

On peut distinguer les suivants types d'histogrammes:

a) régulier, à un seul maximum bien développé: Al, Ti, Th, en partie V et Be (sauf Iszkaszentgyörgy);

b) trainé, mais à un maximum marqué: V (en partie), Fe (à l'exception de Fenyőfő),
P (sauf Iszkaszentgyörgy);

c) à deux maxima: Cr, à Fenyőfő Fe, Ga, Zr; à Iszkaszentgyörgy P, F, Be;

d) à plusieurs maxima: Si et Ga, Zr (à l'exception de Fenyőfő),

e) irrégulier: Ca, Mg, S.

La distribution de soufre est la moins irrégulière à Fenyőfő. Á Iszkaszentgyörgy et Halimba, on observe des maxima extrêmes dans le domaine des concentrations très grandes, en conséquence de la présence des bauxites «grises», pyritisées, dont les problèmes géochimiques ont été traités ailleurs par l'un des auteurs (F. D u d i c h, 1965).

3. Corrélations

On a constaté une corrélation positive bien marquée, à tous les trois gisements, des éléments suivants: Al/Ti, Al/Th, Al/Be, Al/Ga (le moins à Halimba), Ti/Th, Fe/Cr à Fenyőfő), Zr/Th (de celle la plus accentuée vers les moins).

On a trouvé des corrélations équivoques et changeantes entre Al/Fe, et concernant la rélation entre ceux-ci et Ti, V, Ga. Ga préfère Al, tandis que V est plus incliné à suivre Fe, ce qui correspond aux rapports des ionradius respectifs. La corrélation Ti/Ga est très négative; ce n'est que l'antagonisme Al/Si qui en est encore plus accentié.

Pour les éléments, dont la corrélation positive est bien établie, on a calculé des quotients de concentration, qui peuvent être utiles dans le calcul des réserves en Th, V, Cr, Ga.

Un coup d'oeil sur le diagramme logarithmique Cr/Be suffit de nous convaincre que les bauxites de tous les trois gisements appartiennent, en effet, au type «karstique»; tout de même, elles montrent une certaine affinité aux sédiments argileux, ce qui mérite d'être pris «n considération, en méditant sur leur génèse.

4. Distribution verticale dans des coupes

Quant aux composants principaux, les régularités de distribution établies par dr. G y. B á r d o s s y se sont vérifiées parfaitement. On a constaté aussi la variation parallèle de Th et de Be à Al. Les concentrations de V et Ga varient parallèlement à la valeur Al + Fe. Pour les coupes de sondage, à Iszkaszentgyörgy, on a observé un parallélisme conséquent de Zr à Fe et une tendance d'enrichissement graduel de Be du haut en bas.

Il y a des éléments dont la corrélation est négative, et pourtant ils varient asses parallèlement en sens vertical (AI-V, Ti-Ga). Le comportement de V est, d'ailleur,s fortement influencé par les conditions plus au moins oxidatives du milieu.

5. Groupement empirique des éléments «bauxitophiles»

Les résultats, présentés ci-haut suggèrent un schéma tripartite, avec Al, Fe et le contaminant principal Si comme centres respectifs. Le voici:

		Be	Ga	Cr		в	
Nb	Ti	A1	v	Fe	Mo	Si	
	Th	2	Zr		Р	F	

Ca, Mg, S, Mn et Sr présentent des distributions tout à fait irrégulières, ils sont *étrangers», pour la bauxite «bauxitoxènes», donc ils ne figurent point dans le schéma donné

Les auteurs expriment leur reconnaissance à tous les autorités et experts qui étaient à leur aide. Ils espèrent continuer ce travail – dont quelques résultats ils ont eu l'honneur de présenter ici – par l'étude pareille du gisement classique de Gánt et de ceux Nyirád–Darvastó–Nagytárkány, en élargissant la gamme des éléments analysés.