講演要旨*

EPMAによる岩石・鉱物中の主成分の 定量分析について

曽屋 龍典·奥村 公男

火成岩の造岩鉱物は、多かれ少なかれ累帯構造をな し、その組成は均質ではない.また火山岩の石基鉱物や 変成岩の変成鉱物は微細であるため、目的の鉱物を純度 たかく分離濃集しその組成を知ることは、かなり難し い.EPMAは、研磨薄片または研磨片中のミクロン単位 の微小部分に含まれる元素を定量的に分析できる機器と して、顕微鏡などとともに岩石学の分野で広く利用され つつある.しかし、分光結晶の温度変化によるピークシ フト、元素の結合状態のちがいによるケミカルシフトや 試料の焦点合せ、測定位置の再現性などが分析精度に影 響を与え、よい精度の分析値を得るためには操作・測定 に熟練さが要求されるなどの問題点もある(田崎・平野、 1973; 曽屋・他、1974; 奥村・他、1974).

EPMA のコンピューターコントロールは,分析精度に 影響を与える上記の要因をとりのぞき,だれでも,精度 よい分析結果を早く得ることを目的とした(河内・奥村, 1972).

定量分析の測定は、標準試料と未知試料の位置を記憶 させたあとプログラムに従って自動的に実行される. 測 定の結果は、補正計算され、最終的に酸化物の重量百分 率と鉱物分子式として印字される.鉱物中の組成変化を 知ることと分析点の決定に有効なプログラムとして"コ ンテントプロファイル"と"コンテントマップ"がある. "コンテントプロファイル"は、ミクロン単位の間隔で 試料を直線的に移動させ,測定的ごとに同時に測定した 3元素の第1近似の酸化物重量百分率を印字し、さらに その原子比をグラフとして表わす."コンテントマップ" では、あらかじめ測定する3元素を端成分とする三角図 上で組成領域を適当に細分し、各領域に記号をつけてお く. 測定は格子点状に行い,各点で得た原子比を細成領 域に対応する記号を印字し、コンテントマップとする. 具体的な例として,地質調査所の新たな標準試料, JA-1, JB-2 の斑晶および石基鉱物の分析結果についてのべ tr.

JA-1 箱根火山古期外輪山熔岩のうちの白銀山型輝石 安山岩. 斑晶は斜長石 (モード, 8.7容量%), 単斜輝石 (1.1), 斜方輝石 (0.6), 鉄鉱(0.3) で, 石基 (89.3) は, 斜長石,単斜輝石,鉄鉱とメソスタシスからなっている.

斑晶斜長石は、中心部で An88 のバイトウナイトで、 周縁部は、 Ab 成分に富み、 An58 のラブラドライトで ある. コンテントプロファイルで見ると、中心部のバイ トウナイトは比較的組成一定で広く分布し、周縁にむか って Ab 成分に富みながらくり返しの累帯構造をなして いるのが認められる. 斑晶斜方輝石は、Wo₄ En₆₄ Fs₃₂か ら Wo₄ Fn₆₀ Fs₃₆ の組成範囲を示すハイパーシンである. 斑晶単斜輝石はオージャイトで、組成範囲は狭く、 Wo 40 En₄₂ Fs₁₈ 付近に集中する. 石基の単斜輝石は、測定点 が少ないが、斑晶オージャイトより Fs 成分に富み、Wo 36 En₃₆ Fs₂₈ のオージャイトから Wo₃₂ En₃₂ Fs₃₆ のフェロ オージャイトまでの広い組成範囲を示す.

JB-2 伊豆大島三原山1950—51年熔岩.

斑晶は、斜長石(5.5)、斜方輝石(0.5)、単斜輝石(0.3) で,石基(93.7)は,斜長石,単斜輝石,鉄鉱および少量の 晶子に富んだガラスからなる. ここに測定した試料は, 地質部一色技官の採取によるものである.分析は,斑晶お よび石基の輝石について行った。 斑晶の単斜輝石はオー ジャイトで Wo40 En45 Fs15 付近に比較的よく集中する. 斑晶オージャイトのリムや微斑晶のリムは斑晶オージャ イトより Wo 成分に乏しく Fs 成分に富み, Wo30 En45 Fs25 から Wo33 En37 Fs30 の範囲を示す. 斑晶の斜方輝石 は、Wo4 En74 Fs22 のブロンザイトから Wo5 En62 Fs32 の ハイパーシンまでの組成範囲を示す。 斑晶斜方輝石のC 軸に平行して連晶している単斜輝石は、 Wo₂₀ En₅₆ Fs₂₄ のサブカルシックオージャイトから Wo12 En58 Fs30 のピ ジョン輝石である.石基の単斜輝石は、広い組成範囲を 示し、 その組成範囲は、 Wo20 En54 Fs26 から Wo9 En59 Fs_{32} のピジョン輝石である.

広い組成範囲の累帯構造を示す微斑晶のコンテントプ ロファイルと、コンテントマップを示した. コンテント マップから明らかなように、この微斑晶のコア部分は、 サブカルシックオージャイトとハイパーシンで、その外 側をピジョン輝石がとりまき、さらに最外縁は斑晶オー ジャイトより Wo.成分に乏しく、Fs 成分に富んだオー ジャイトがとりまいている. このことは、斑晶から石基 にいたる輝石の晶出経路を考える上で重要な事実であ る.

文 献

河内洋佑・奥村公男(1972)オンライン制御したエ

51-(425)

* 昭和50年3月7日本所において開催

レクトローンプローブによる珪酸塩の定量 分析, MAGMA, no. 31, p. 2-6.

- 奥村公男・曽屋龍典・河内洋佑(1974) X線マイク ロアナライザーによる珪酸塩の定量分析. X線分析の進歩, VI, p. 45-53.
- 曽屋龍典・奥村公男・河内洋佑(1974) コンピュー ターコントロールした EPMA による珪酸 塩鉱物の分析(その1)(演旨).地調月報, vol. 25, no. 6, p.303.
- 田崎耕市・平野英雄 (1973) X線マイクロアナライ ザ (JXA5A) の定量精度に関する2,3の 検討. 岡大温研報,no.42,p.9-23.

(地質部・同)

岩石・鉱物試料の粉砕過程におけるコン タミネーションについて

安藤 厚

超微量成分分析技術の発達した現在,分析試料の粉砕 過程におけるコンタミネーションの実態を知ることと, それをもととして分析目的に応じた正しい粉砕方法をえ らぶことは大切なことである.

ここでは、分析試料の粉砕に一般的に用いられている 粉砕用機器類の、使用時におけるコンタミネーションと 化学反応(脱水・吸湿・酸化)についてその概要を述べ る.

けい酸塩岩石・鉱物試料は多くの場合,形状や大きさ の異なる各種の化合物の集合体であり,粉砕はまずこの ような不均一物質の均一化のために重要な役割りをはた している.

通常の化学分析法や原子吸光分析法などでは試料を溶 液化しなければならない.この場合の粉体粒度のおおよ その目やすは100~200メッシュである.一方,けい光X 線分析法のごとく,粉体をそのままプレスしてペレット をつくり,測定用試料とする場合には300メッシュ以下 の微粒子が用いられる.その他の方法において必要とさ れる分析試料の粉体粒度は上記の範囲内(100~300メッ シュ)に入るものと考えてよい.

被粉砕物質の粉砕性の難易をあらわすことはむづかし い.その素材のもつ物理的な諸性質の他,きず,割れ目, 異物質の存在などの構造的欠陥が破砕開始の核となる場 合が多いからである.圧縮強さ,耐摩耗性,耐衝撃性, 硬度,せん断強さ,および粉砕の全仕事に比例する指数 :ハードグローブ粉砕能,ボンドの仕事指数などが目や すとなる. 岩石試料を鉄合金(スチール)製の粉砕機器を用いて 全粉砕を行うと、手動であれ、機械式であれ、鉄が 0.n %~1% (Fe) 程度混入するのはさけられない.鉄片に伴 い、Mn, Co, Cr, Ni, Mo などが微量成分レベルでのコ ンタミネーションをおこす.鉄合金製の粉砕機器で全粉 砕を行うことは主成分のみならず微量成分の分析の場合 も好ましくない.

Thompson, Bankston は市販の主な粉砕機器から粉砕 時におこるコンタミネーションのパターンを次のように 例示している.

メノウ乳鉢, ルーサイト, PVC 粉砕容器, ナイロン 製ふるいからのコンタミネーションは, ごくわずかか, あるいは無視できる程度に低い.

ボロンカーバイト (B₄C) 乳鉢からは B のみが入る.

タングステンカーバイト (Wc-Co) 粉砕容器から Co, Ti, W のコンタミネーションがおこる.

アルミナ粉砕容器から多量の Al の他, Cr, Fe, Ga, Zr が入る.

アルミナ陶磁器粉砕容器から, Al, Cu, Fe, Ga, Li, Ti, B, Ba, Co, Mn, Zn, Zr が入る.

真ちゅう製ふるいからCu, Fe, Zn, Co, Sn, ステンレス 製ふるいから Fe, Co, Cu, などのコンタミネーションが おこる.

つまり、粉砕機器の粉砕面で試料と接触する材料がど らしても混入するのである。

粉砕機器の作成に用いられ ている各種の素材はそれぞれ優れた特長を有している. それらの中でもタングステンカーバイトは、粉砕機器用 物質として、かなりわれわれの理想を満足させるもので ある.しかしコンタミネーションの点からみれば充分で はない、古くから用いられているメノウは、岩石・鉱物 の粉砕において、コンタミネーションが低く最も無難な 素材のひとつである、現実としては、各素材の特長を充 分活かして、各種の粉砕機器をいかにうまく使い分ける かということにつきるのであるが、コンタミネーション のレベルなど経験的なデータが判断のために 必要であ る. そのためには、 Thompson, G. and BANKSTON, D. (1970) Sample contamination from grinding and sieving determined by emission spectrometry. Appl. Spectros., vol. 24, p. 210-219. の一読をすすめたい. (技術部)

同位体希釈法による岩石・鉱物中の微量 成分の分析について

田中 剛・倉沢 一・柴田 賢・白波瀬輝夫

質量分析計は他の分析機器と異なり、元素でなく、そ

	JB-1b*	BCR-1					
	This work (I.D.)	This work (I.D.)	Gast et al. (1970) (I.D.)	Philpotts and Schnetzler (1970) (I.D.)	Haskin et al. (1970) (N.A.)	Nakamura (1974) (I.D.)	
La	37.0 ± 0.3	25.1 $\pm 0.1^{\circ}$	26.1 ± 0.1		25.2 ± 1.0	24.4 ± 0.2	
Ce	67.5 ± 0.4	53.6 ± 0.3	54.9 ± 0.0	53.9**±0.7	54.2 ± 1.2	54.2 ± 0.4	
Nd	26.8 ± 0.2	28.9 ± 0.2	28.8 ± 0.0	28.6**±0.6	30.5 ± 4.3	28.8 ± 0.2	
\mathbf{Sm}	5.13 ± 0.03	6.70 ± 0.05	6.74 ± 0.0	6.62 ± 0.06	$7.23\ \pm 0.37$	6.72 ± 0.04	
Eu	1.55 ± 0.01	2.00 ± 0.01	1.97 ± 0.02	1.942 ± 0.008	1.97 ± 0.04	1.98 ± 0.0	
\mathbf{Gd}	4.82 ± 0.02	6.76 ± 0.02		6.47 ——	8.02 ± 1.29	6.67 ± 0.02	
Dy	4.19 ± 0.06	6.37 ± 0.04	6.20 ± 0.02	6.36 ± 0.02	6.55 ± 1.41	6.36 ± 0.02	
\mathbf{Er}	2.28 ± 0.02	3.68 ± 0.00	3.71 ± 0.02	3.58 ± 0.03	3.51 ± 0.88	3.70 ± 0.02	
$\mathbf{Y}\mathbf{b}$	2.14 ± 0.01	3.36 ± 0.01	3.68 ± 0.06	3.38 ± 0.02	3.48 ± 0.12	$3.40\ \pm 0.03$	
Lu	0.308 ± 0.002	0.500 ± 0.006	$0.59 {\pm} 0.05$	0.536 ± 0.004	0.526 ± 0.15	$0.503 {\pm} 0.004$	
Ba	511	684 ± 2	699 ± 14	646 ± 1	656 ± 4	696 ± 2	
$+ V_{0}$	+ Values of this work indicate deviations from the mean of duplicate analyses						

Table 1 Analytical results of the standard rocks JB-1 and BCR-1 with the data obtained by other workers (ppm).

* Recalculated values on a water free basis.

** The values were lowered by 11 percent (Gast et al., 1970).

の同位体存在度比を測定することにその目的を持った機 械である.同位体希釈法による元素の定量は質量分析計 本来の用法ではないが、その利点をうまく利用した分析 法である. 原理については多くの教科書に解説されてい るので¹⁾,現在地球化学グループを中心に行われてい る、ルビジウム・ストロンチウム・バリウムおよび希土 類元素の定量に限定して報告する.

試料は一般の岩石試料の場合には 10~20mg あれば測 定可能であるが、再度の測定を行う必要が生じる場合も あり,通常100~300mgの試料を用いる.また,試料が 多いほうがより安定した測定をすることができる. 試料 粉末に、基準となる元素の濃縮安定同位体(スパイク) を加え、弗化水素酸と過塩素酸で分解の後、イオン交換 樹脂で目的とする元素を分離抽出する.希土類元素は主 成分元素と定量的に分離し得るので、主成分元素を回収 し, 原子吸光などでそれらを定量する ことも可能 で あ る. 当グループでも試料が少量で貴重な場合にはそれを 行っている. 抽出された元素は質量分析計を用いて, そ の同位体比を精密に測定し、 計算処理により量を求め る、現在、この過程のほとんどは安藤直行・内海茂の両 氏を中心としてプログラミングされ、所内の電子計算機 により処理されている.

標準岩石の分析結果の一部を他の研究者のそれと比較 して Table 1 に示す。測定精度は同一研究者の場合には 1~2%以内であるが、研究所間におけるばらつきは2

-1) 例えば木越(1965)など.

~3%になる、これは基準となる濃縮安定同位体(スパ イク)の標定の違い,測定の方法,補正法の違いなどによ るところが大きいと思われる. 当所における測定値は, 元素相互の存在度比からみて、最も真の値に近いと考え られる. JG-1, JB-1 についての測定値は安藤ら(1974) によりまとめられている. 安藤(私信)によれば, ルビ ジウム、ストロンチウムなどの多種類の分析機器により 求められた分析値の中で、同位体希釈法による値が最も 一定しており、かつ安定している.同位体希釈法は測定 限界も低く、試薬・共存するスパイクなどによる汚染に 注意すれば、1ppmの目的元素を含む試料を1mg用い て,その元素を上記の精度で定量することが可能であ る.

同位体希釈法はこのように最も優れた分析法の一つで あるが、不利な点もいくつか存在する. 1つは安定同位 体の有無により、測定可能な元素が限定されることで、 2つ目は測定に時間がかかることである. 化学処理を別 にして一試料の測定に必要な時間の例をあげれば下のよ うになる.

ルビジウム・ストロンチウム・バリウムなどの元素を 単独に定量する時; 1~3時間ストロンチウムなどの 同位体比; 3~6時間4~5点によるアイソクロン年 代測定; 約1週間

希土類元素 (10元素); 2~3日

したがって1カ月で各研究者の希望時間帯と実際の使用 時間には大きな差が存在しているのが現状である.今後,

目的とする元素・同位体を考慮して、質量分析計の増設 をはかるとともに、他の分析機器の性能向上と併用を考 えるべきであろう.なお、ルビジウム・ストロンチウム ・鉛などの分析法は倉沢(1970)により詳説されており、 希土類元素の定量法は、増田(1967;1973)により開発・ 改良された点が多い.また、地球化学グループでは、質 量分析計本来の目的とする同位体比の測定も数多くなさ れ、大きな成果をあげている.同位体比の測定にはまた 別の問題があり、後日回を改めて発表されるであろう.

文 献

- ANDO, A., KURASAWA, H., OHMORI, T. and TAKEDA, E. (1974) 1974 compilation of data on the GSJ geochemical reference samples JG-1 granodiorite and JB-1 basalt. *Geochem. Jour.*, vol. 8, p. 175–192.
- 木越邦彦 (1965) 年代測定法. 222 p., 紀伊国屋書 店, 東京.
- 倉沢 (1970) 同位体地質学. 275 p.,ラテイス, 東京.
- MASUDA, A. (1967) Lanthanides in the Norton County achondrite. *Geochem. Jour.*, vol. 2, p. 111-135.
- ——, NAKAMURA, N. and TANAKA, T. (1973) Fine structures of mutually normalized rare-carth patterns of chondrites. *Geochim. Cosmochim. Acta*, vol. 37, p. 239–248.

(技術部)

岩石中微量成分の原子吸光分析

寺 島 滋・安 藤 厚

1 マトリックスの影響 共存する高濃度塩による見 かけの吸収に対する対策としては、試料溶液とマトリッ クスがほぼ等しい標準溶液を用いて測定したり、重水素 ランプを用いて見かけの吸収のみを測定して分析値を補 正する.最近では2本の中空陰極ランプを用いて目的元 素の原子吸収と高濃度塩による見かけの吸収を同時に測 定し、補正できる装置もある.共存成分によって目的元 素の吸収が減少する干渉に対しては、干渉抑制作用をも つ試薬(ランタン、ストロンチウム、アルカリ金属塩な ど)の添加、共存成分との分離、標準添加法による測定 などがおこなわれる.フレーム中でイオン化しやすいル ビジウム、セシウムの定量ではカリウムを添加し、カリウ ムの定量ではストロンチウムまたはナトリウムを添加し て測定する.酸の種類と濃度によってその影響は異なる が,一般には硫酸にくらべて塩酸,硝酸の影響は少ない.

2 試料処理 一般には粉末試料をふっ化水素酸,過 塩素酸,硝酸などを用いて分解したのち蒸発乾固し,希 塩酸で溶解して試料溶液とし,必要があれば干渉抑制試 薬を添加して測定する.酸処理では完全に分解しない試 料や分解操作によって揮散するおそれのある元素はアル カリ融解して測定する.

3 分析精度 けい酸塩中 5~500 ppm の微量成分の 分析における変動係数は一般に 2~15% であり,主成分 の場合は 1~3% である.

4 適用範囲 岩石試料について現在地質調査所で定量可能な元素とおよその検出限界を第1表に示した. ヒ素,アンチモンは水素化物として分離してアルゴン一水素フレームで測定する方法,水銀は無炎原子吸光法を用いる.カドミウム,スズは共存成分との分離を必要とするが,その他の元素は普通の空気一アセチレンまたは亜酸化窒素一アセチレンフレームで定量可能である.

第1表 原子吸光法による岩石中各種成分の検出限界 (ppm)

Ag	0.5	Li	1
Al	20	Mg	0.2
As	0.05	Mn	0.5
Ba	20	Na	0.1
Be	0.4	Ni	1
Ca	2	Pb	4
Cd	0.02	Rb	. 1
Co	2	Sb	0.1
\mathbf{Cr}	2	Sn	0.4
Cu	0.5	Sr	2
Fe	2	Ti	50
Hg	0.001	V	5
K	1	Zn	0.2
			(技術部・同)

東芝けい光X線分析装置による岩石中の 主成分定量について

大森 貞子・後藤 隼次

東芝自動けい光X線分析装置(AFC-202F型) は、X 線電源部,けい光X線分光部,計数記録部からなっている.

X線管は現在, タングステン (W),クロム (Cr),ロジ ウム (Rh) の3種類が購入されている. Wは主として重 元素, Cr は軽元素の測定に使用するが,岩石中には, 軽,重元素を含有しているので,どちらにも励起効率の

講 演 要 旨

Na R Mg A Al B	RAP ADP RDDT	54.25 136.47	PC	С	0.77	575 - 150	100
Mg A Al E		136.47				$575 \sim 150$	100
Al E	דתתי		"	"	0.46	$875 \sim 300$	"
	ותתי	142.68		"	0.36	$850 \sim 250$	"
Si 7	ГХ-1	144.55	"	"	0.28	$775 \sim 125$	"
P C	Gelll	140.76	"	"	0.28	$750 \sim 150$	40
K I	_iF	136.56	"	"	0.17	$950 \sim 250$	10
Ca	"	113.01	"	"	0.17	$850 \sim 270$	"
Ti	"	86.07	"	\mathbf{F}	0.22	$975 \sim 450$	20
Mn	"	62.91	"	"	0.17	$800 \sim 375$	"
Fe	"	57.45	\mathbf{SC}	"	1.00	$950 \sim 250$	10

SC : Scintillation Counter

よい Rh の対陰極管を使用し,X線管の交換に要する手間を省いた.

Rh 管球の印加電圧, 電流は, 種々検討の結果それぞ れ 45 kV, 25 mA とし, 真空中ですべての成分を測定す る. そのほか各成分ごとに下記のような最適条件を求め た.

上記の条件を計数記録装置に組み込んだ.従って単成 分の測定を行うときは、その成分のボタンを押すだけ で、上記の条件が自動的に設置される.多成分の測定を 行うときは、グループセレクターを使用すると、順次、 各成分ごとに自動的に上記の条件が設定される.

岩石中の10成分を設定する場合は、グループセレクターの各元素位置にピン(青色)を挿し込んでおき、ボタンを押すと、連続して10成分の測定ができる.

円板試料は、2種類があり、1つは岩石粉末試料(約200メッシュ)と同量のバインダーを混合し、アルミニウムまたは塩化ビニールのリングで囲い、約300kg/cm²の圧力で約3.7cmの円板としたもので、もう1つは、服部(1971)のガラス円板作成法に準じて、岩石粉末試料に10倍量の四ホウ酸リチウムを加え、加熱融解して直径約3.2 cm の透明ガラス円板としたものである。

地球化学的標準岩石試料(JGS の2個, USGSの8個) のガラス円板を用いて検量線を作成したところ, Na, Mg を除いたものは、ほぼ直線となった.

本装置は試料5個を順次測定できるので,一番目に標 準試料を入れ,2~5に未知試料を入れ,グループセレ クターを使用して,8成分(Na,Mgは除く)を順次測 定する.データプロセッサI(レシオ計算機)で所定の 時間(秒)のカウントおよび一番目に対するレシオを記 録紙に記録する.標準試料の含有率にレシオを乗じ,未 知試料のおよその含有率を求める. 次に各成分について、未知試料のおよその含有率より やや多い含有率の標準試料を1番目、やや少ない標準試 料を5番目、2,3,4にこれらの間に入る未知試料を入 れ、測定し、1と5の含有率とカウント数の関係線を作 り、検量線とし、これより、2,3,4の試料の含有率を 求める.

この方法は、未知試料と、これを挾む標準試料の組成 が似ているので、近似値が得られる。

SiO₂, TiO₂, Al₂O₃, Fe₂O₃, MnO, CaO, K₂O, P₂O₅ に
 ついては、ほぼ化学分析値に近い値を得ることができた.

エネルギー分析について

金谷弘

いくつかのエネルギー分析法のうち7スペクトロメト リー法と半導体検出器を使った蛍光X線分析法の2方法 を紹介する.

アスペクトロメトリー法の原理・方法についてはすで に所内研究報告会にて説明ずみなので今回は測定精度,

安定度,実験結果について,また蛍光X線分析は,ラジ オアイソトープー Si (Li) 検出器 一多重波高分析装置を 組合せた蛍光X線分析器の原理・結果について 説 明 す る.

I アスペクトロメトリー法はいうまでもなく天然放射 性3元素 K, Th, V の定量法であり, 試料作成の最も簡 単な非破壊分析である. 当地質調査所においてもすでに 数年前よりルーケン化している.

当方法による測定精度は標準試料 JG-1, JB-1 を使っ ての繰り返し測定の結果は第1表のとおりである.これ は計数の統計的変動,測定器機の安定度,経年変化など

55-(429)

地質調査所月報(第26巻第8号)

Ta	hle	1

	n	Th(ppm)	U (ppm)	$K_2O(\%)$	
JB-1 (A)	33	9.6±0.2	1.8 ± 0.1	$1.50 {\pm} 0.05$	
JG-1 (A ·E)	40	14.0 ± 0.6	4.8±0.2	$4.04 {\pm} 0.10$	
		(土の後の数字は標準偏差)			

Table 2

73A-144	Th (ppm)	U (ppm)	K ₂ O (%)
平均	19.4	5.1	4.86
最 小	18.0	4.4	4.63
最 大	22.1	5.8	5.17
バラツキ幅(%)	$7 \sim 14$	14	$5 \sim 6$

全てを含めた精度である.

つぎに岩石の露頭での均質さの目安をうる目的で当方 法により福島県伊達郡川俣町大柴の石切場より試料を採 取し測定した.試料は石切場で1m間隔(水平方向に7 m)で計8個,2~3kgの塊を取り,うち 500gを使っ た.肉眼的には同石切場の岩石は均質であり,試料間の 違いは認められない. その結果は第2表のとおりであ る.

Ⅱ 蛍光X線分析法は長年月にわたり完成されてきた 方法であり、いまさら説明するまでもないが、近年にお ける X・r線用半導体検出器の発展により従来の分光結 晶を用いた大型機器に代り、多元素同時分析と大きさ、 重量、消費電力とも1/10以下の当方式の紹介と測定結果 についてのべる.

今回は当地質調査所で2年前よりルーチン化を進めて いる RI (⁵⁵Fe,¹⁰⁹Cd)-Si (Li) 検出器一多重波高分析器の 方法,結果,誤差等にふれる.

照射X線としてX線管球に代り⁵⁵Fe-50mC, ¹⁰⁹Cd-5m Cを用いている.これは線源エネルギーが固定されては いるがX線管球の変動や消費電力等の問題が全くない.

半導体検出器 [Si(Li), 直径 10mm, FWHM175 eV] を 使用している. このため照射線源, 試料, 検出器3者の 間隔は 10mm 程度であり計数効率も良好である.

多重波高分析器はブラウン管上に測定範囲,ピーク位 置,ピークまたは面積計算がボタン操作だけで単純にお こなえ,エネルギーの判別,概要の含量が直視的にだせ る.

当方法による測定結果はパノラックを用いた粉末法に よる試料,空気中でSiが最も原子番号の低い可能検出元 素である.測定下限は K, Ca で 100 ppm, Fe は 200 ppm, Rb, Sr は 10ppm 程度であった.

従来の蛍光X線装置とのクロスチェックの結果は含量 が Rb 10~500ppm, Sr 10~1000 ppmの範囲でその違い は5%以下であった. (物理探査部)

岩石の化学分析値のデータ処理プログラム (火成岩・堆積岩)

丹治耕吉・安藤直行・片田正人

岩石の化学分析値を入力し、種々の加工を行う電算機 プログラムを作成したので、そのアウトラインと使用法 を報告した.使用した電算機は TŌSBAC-3400 である. プログラムは4本で、それぞれ NŌRM-103, NŌRM-103-2, NŌRM-103-3, NŌRM-104 と名付けた.

NŌRM-103 は、火成岩について CIPW ノルムを計算 し、分化指数その他のインデックス、いくつかの³成分 系の計算を行うプログラムで、入力データは、通常の岩 石の主成分分析値に CO₂ を含む14成分である. また必 要ならば、次の NŌRM-103-2 の入力に用いる磁気テー プデータを出力させることもできる.

NŌRM-103-2 は、上の NŌRM-103 または次の NŌ-RM-103-3 の出力した磁気テープデータを入力し、Q-or -ab 図、Q-ab-an 図、Q-or-pl 図、wo-en-fs 図、tot. Fe₂ O₃-MgO-Alkali 図の5種類の三角図と、分化指数に対 する主成分の変化図、Na₂O-K₂O および SiO₂-Alkali の相関図の合計9 図をカーブ・プロッターから 出力 す る. このとき、データをあらかじめグループに分けてお けば、各グループごとに9 種類の図を描くようになって いる.

NŌRM-103-3 は、計算内容は NŌRM-103 と全く同 じであるが、ラインプリンターに結果を出力する時に、 10試料ずつをまとめてフォーム1ページに作表して出力 するので、この出力をそのまま印刷用の原稿として用い ることができる.また要すれば、NŌRM-103-2 に用い る磁気テープデータを出力する.

NŌRM-104 は、他の3プログラムと異なり堆積岩を 対象に作成されたものである.堆積岩の化学分析値を入 力し、二次鉱物と考えられている炭酸塩、 H_2O その他 の微量成分を除外して新たに百分率を計算し、変成岩の 研究の際によく用いられる A-C-F 系、A-K-F 系の計算 を行い、必要ならばこの3成分系図と Na_2O-K_2O 相関 図をカーブ・プロッターから出力する.

(技術部・同・地質部)