報 文

543.426:552

## 非分散型螢光 X線装置による岩石試料の定量分析について (その1)

## 金谷 弘\* 寺島 滋\*\*

# Determination of Some Major and Minor Elements in Rock Samples Using an Energy Dispersive X-ray Analyzer

Hiroshi KANAYA and Shigeru TERASHIMA

#### Abstract

Experiment in determining some elements in granitic and volcanic rocks was carried out using an energy dispersive X-ray analyzer. The instrument used in this experiment was a Si(Li) semiconductor connected with a 1024 channel analyzer. Excitation of the samples was provided by isotope sources of Fe-55 (36 mCi) and Cd-109 (2.5 mCi).

Pellets are prepared for the measurement in mixing 1.5 g of powdered rock sample with the equal amount of the Panorak binder and pressing at 2,000 kg per square cm.

Analyzed elements are potassium, calcium, iron, rubidium, strontium and zirconium.

The results obtained on potassium, calcium and iron are in good agreement with known concentrations and need not any correction. But matrix effect correction is necessary for rubidium, strontium and zirconium, which can be easily done using the iron content.

It is concluded that this method is applicable for chemical analysis of geological samples. In addition, the instrument is compact and mechanically simple, and requires only small consumption of electricity. Several elements can be measured at one counting period. This method can be used as a portable analyzer in the field survey.

## 要 旨

資源探査や地質学の分野で元素の分析を行うことは現 在では不可欠の要素となっている.しかしながら,野外 調査で採集した試料の分析結果をうるためには,粉砕や 分析そしてその事後処理にかなりの時間を費やしている のが現状である.

これらをより能率化するには、必要な測定精度を保ち ながら、より簡単な試料処理や分析法を採用する必要が あり、最終的には移動実験室やポータブル装置として野 外で測定を行うことであろう.

これらの観点から今後可能性のある方法の一つとして、ラジオアイソトープ、半導体検出器および波高分析

\* 物理探査部

\*\*技術部

器の組合せによるいわゆる非分散型螢光X線分析法を用 いた実験を行った.その結果,一応の成果を得たと考え られるのでここに報告する.

## 1. 緒 言

従来の分光結晶を用いたいわゆる分散型螢光X線分析 装置はすでに 20 数年の歴史をもち多くの分野で利用さ れている.装置も漸次改良され新しい分光結晶の開発 や,エレクトロニクスの進歩,データ処理の自動化など 非常に安定した使用しやすい機器として完成されてきて いる.

他方非分散型螢光X線測定器としては、ラジオアイソ トープ、吸収端フィルターまたはバランスドフィルター およびシンチレーションカウンターなどの組合わせによ るものがあるが、エネルギー分解能に不満足な点があり

1-(579)

## 地質調査所月報(第27巻第9号)

簡易型分析計などに用いられてきている(古田, 1972).

ここ数年来,低エネルギーのX線測定が可能な半導体 検出器が低雑音増幅器などの進歩と相まって分解能,安 定度とも良好なものが供給されるようになった.この半 導体検出器と多重波高分析器を組合わせ螢光X線分析を 行えるが,これまでの分光結晶を用いた装置と比べる と,エネルギー分解能の点ではかなり劣る.しかし,こ の非分散方式は多元素の同時測定や高原子番号元素のK 線測定が可能であり,また試料と検出器間の距離が非常 に短かくとれるなどの利点のため装置が小型,軽量,小 消費電力となり移動実験室やポータブル装置としての利 用も可能である.

これらの観点から地質学的試料に対する当方法の適用 性を検討するため実験を行った.

なお,本研究は原子力平和利用技術の一環として行わ れたものである.

謝辞 本研究を進めるにあたり,地質部服部 仁技官 に試料作成の指導と既測定試料の提供,技術的諸問題に ついて多くの助言をいただいた.ここに厚くお礼を申し あげる.

### 2. 測定元素および試料・ペレットの作成

半導体検出器の分解能と各元素の螢光X線エネルギーの関係についてはすでにのべた(丹治・金谷,1976)が,

これらを参考に花崗岩・火山岩などの試料を用いカリウム、カルシウム、チタン、鉄などの主成分元素およびル ビジウム、ストロンチウム、ジルコニウムの微量元素を 定量することを目的として種々の実験を行った.これら 元素を選んだのは試料が花崗岩・火山岩のためである.

測定試料の作成は岩石粉末をパノラックバインダーと 混合しペレットを作成する方法(服部・柴田,1969)に よった.試料調製はメノウ乳鉢を使用して作成した岩石 粉末試料(平均粒径 105 µm)1.5gに等量のパノラック (大日本インキ化学製,BA-223)を加えミキサーミルで 20分間混合する.これを直径 35 mm,肉厚1 mm,高 さ5 mmのアルミニウムリングに入れ,両側を鋼板では さみ電動式油圧プレスで2,000 kg/cm<sup>2</sup>の圧力で加圧成 型した.また岩石粉末粒度および粉砕法による違いをみ るため,遊星型ボールミル(タングステンカーバイト製 容器),ミキサーミル(タングステンカーバイト製ボー ル,プラスチック製容器混合型),振動型粉砕機(タング ステンカーバイト製容器),および小型めのう粉砕機を用 いて粉末試料を作成した.

標準試料の作成は FLANAGAN (1972), ANDO (1974) による岩石標準試料を用い(第1表),服部・柴田(1969) の実験に使用されたペレット試料も用いた.また参考試 料として人工的に合成したものも用いた.試薬としては 特級無水けい酸(沈降性,和光純薬)をめのう粉砕機で

Analytical values used as standard for this measurement, which are those recommended by FLANAGAN (1972) and ANDO et al. (1974).

Sample	K2O (%)	CaO (%)	TiO <sub>2</sub> (%)	Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub> * (%)	Rb (ppm)	Sr (ppm)	Zr (ppm)
USGS							
G-1	5.48	1.39	0.26	1.94	220	250	210
G-2	4.51	1.94	0.50	2.65	168	479	300
GSP-1	5.53	2.02	0.66	4.33	254	233	500
AGV-1	2.89	4.90	1.04	6.76	67	657	225
BCR-1	1.70	6.92	2.20	13.40	47	330	190
W-1	0.64	10.96	1.07	11.09	21	190	105
PCC-1		0.51	_	8.35	—	<u> </u>	
DTS-1		0.15	_	8.64			—
NIM-L	5.54	3.30	0.51	9.77	183	4,480	
GSJ							
JG-1	3.96	2.20	0.26	2.19	183	181	111
JB-1	1.43	9.27	1.35	8.97	42	447	153

in weight

\* Total Fe as Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub>

第1表 実験に標準値として使用した分析値 FLANAGAN (1972) および Ando et al. (1974) による

粉砕したもの,特級塩化第二鉄を水に溶解し,アンモ =ア水を加え水酸化物として沈殿させたのち沪別し, 1,000°Cで約1時間強熱後これをめのう粉砕機で粉砕し たものを酸化第二鉄として使用した.ルビジウムは塩化 ルビジウム (RbCl, 99%,関東化学),ストロンチウムは 炭酸ストロンチウム (SrCO<sub>8</sub>, 99.9% 以上, Johnson, Matthey, Specpure), ジルコニウムは硝酸ジルコニウム (ZrO(NO<sub>8</sub>)<sub>2</sub>·2H<sub>2</sub>O,特級,関東化学)を用いた.

## 3. 測定機器

測定系の構成(第1図)は次のようで,簡単にその仕 様をのべる. 励起線源はラジオアイソトープ<sup>55</sup>Fe-36 mC,
 <sup>109</sup>Cd-2.5 mC のリング状線源(第2図, New England Nuclear 社製)を使用した.

 2) 半導体検出器は、Si(Li) (ORTEC 社) を用い分解 能 175 eV (5.9 keV のエネルギー位置における半値幅), 検出面積 80 mm<sup>2</sup>, 厚さ 3 mm のものを用いた.

 プリアンプ, リニアンプ (Model 117B, Model 716, いずれも ORTEC 社製), 1024 チャンネル多重波高分析 装置 (Model 8100 型, CANBERRA 社製) を用いた.

4) 出力装置はデジタルレコーダーと X-Y レコーダ
 - (Model 5055A, Model 7004B, いずれも Hewlett Packard 社製),それにテープパンチ (Model 4070, FACIT



第1図 ラジオアイソトープ励起による半導体X線分析器のブロック図 A block diagram of radioisotope excited, semiconductor X-ray analyzer.





3—(581)

社製)を使用した.

## 4. 測定条件,測定方法およびデータ処理

<sup>55</sup>Fe 線源(半減期 2.7 年)の照射放射線は 5.9 keV, 6.5 keV (Mn K $\alpha$ , K $\beta$  線)で適用元素はバナジウム(Z =23)以下の低原子番号元素が対象となる.同様に <sup>109</sup>Cd 線源(半減期 1.27 年)の場合,照射放射線は 22.2 keV, 24.9 keV および 88 keV の銀の K $\alpha$ , K $\beta$  線および  $\gamma$  線 で適用元素は励起効率等から考慮してチタン(Z=22)-モ リブデン(Z=42)の範囲である. <sup>55</sup>Fe および <sup>109</sup>Cd の 照射スペクトルを第3回,第4回に示す. <sup>109</sup>Cd の  $\gamma$  線, 88 keV は除いてある.

試料は 55Fe あるいは 109Cd を装てんしたアルミサン プルチェンバー(第5図)に入れ測定を行う. 線源と試 料, 試料と検出器の最短距離はそれぞれ 11 mm と 19 mm である.また測定はすべて空気中で行った.

<sup>55</sup>Fe 線源を用いたとき多重波 高 分析 器 の ゲインを 1,000 チャンネルが 10 keV になるよう設定した. つま り 1 チャンネルが 10 eV である. 同様に <sup>109</sup>Cd 線源は 1,000 チャンネルを 20 keV に設定した. この場合 1 チャンネルが 20 eV である.





Spectrum for Fe-55 showing 5.9 keV Mn K $\alpha$  and 6.5 keV Mn K $\beta$ .



第4図 Cd-109 線源よりでる Ag Kα線 22.2 keV と Kβ線 24.9 keV のスペクトル

Spectrum for Cd-109 showing 22.2 keV Ag K $\alpha$  and 24.9 keV Ag K $\beta.$ 



第5図 アルミ製試料箱の断面図 Section of aluminum sample chamber.

螢光X線のエネルギービークの検出は肉眼で判断し, とくに平滑化処理等は行わなかった.またビークが2チ ャンネル移動したときは再測定を行う予定であったが, 1 チャンネル以上の変化は認められなかった. <sup>55</sup>Fe線源で励起した場合の各元素のビークの面積計算 は、螢光X線のエネルギーピーク値を中心に7チャンネ ル(70 eV)の計数を用い、<sup>109</sup>Cdの場合は8チャンネル (160 eV)の計数を用いた.これらの幅は、検出器分解能 によるピークの拡がりを肉眼的に判断し、計数値を考慮 しつつ隣接元素のピークへの影響が極力少なくなるよう 決定した.

# 5. 試料作成時の問題点,測定の 再現性および粉砕機について

粉末試料の秤量精度や,加圧成型時の試料のこぼれな どペレット作成までに生ずると思われる誤差について 2,3の目安をうるため,まず岩石粉末とパノラックバイ ンダーの混合比が同じものから2.0g,2.5g,3.0g,3.5g, 4.0g を秤量し5種類のペレットを作成した. 今回の測 定元素の螢光X線エネルギーは低いのでペレットの厚さ による影響は無視しうると思われるが,表面密度は当然 影響をおよぼす筈である.これらペレット試料のカリウ ム,カルシウムおよびチタンの螢光X線位置における計 数を1,000 秒測定しその変動を求めた(第2表).これで

第2表 同一岩石粉末から重量を変えて作成した試 料によるカリウム,カルシウムおよびチタン の測定強度

Intensity of potassium, calcium and titanium in different amounts of the same sample.

Sample n <sup>.</sup>	weight	K₂O	CaO	TiO <sub>2</sub>
437	2.0g	7,282	189,764	40,206
438	2.5g	7,671	187,701	38,584
306	3.0g	7,647	187,876	39,898
439	3.5g	7,777	187,422	39,593
440	4.0g	7,611	185,748	39,600
	$\bar{X}$	7,766	187,186	39,576
	σ	91	977	609
	С	(1.2%)	(0.5%)	(1.5%)

 $\overline{X}$ : Arithmetic mean

 $\sigma$  : Standard deviation

C: Coefficient of variation

みる限り 2.0-4.0g の範囲の試料の計数値の変動は非常 に小さく、ペレット作成時の粉末試料の多少のこぼれは 無視できると考えられる.またこの問題については、す でに寺島(1976)が塩素とイオウについて報告を行って いる.

つぎに同一試料を繰返し測定したときの測定系全体の 再現性をみるため、2種類の岩石試料、JG-1 と JB-1 をそれぞれ 10 回測定しカリウム、カルシウムおよびチ タンのピーク位置における計数をもとめ、そのバラツキ 第3表 JB-1 および JG-1 の試料をくり返し10回 測定したときの平均強度とその相対偏差

The average intensity of ten repeated measurements on JB-1 and JG-1, and its coefficient of variation.

Sample		K <sub>2</sub> O CaO		${\rm TiO}_2$	
JB-1	$\bar{X}$	14,515	112,718	32,908	
	σ	300	1,036	599	
	С	(2.1%)	(0.9%)	(1.8%)	
JG-1	$\bar{X}$	33,431	29,899	8,741	
	σ	480	322	142	
	С	(1.4%)	(1.1%)	(1.6%)	

 $\overline{X}$ : Arithmetic mean

σ : Standard deviationC : Coefficient of variation

を表示した(第3表). これら結果でみる限り変動係数は 2.1%以下で良好である.

粉砕機による影響を観察するため, JG-1 と JB-1 標 準試料 1.5-3.0g を前述の粉砕機にて約 10 分間粉砕し た、これらを測定したところ、タングステンカーバイト 粉砕機ではいずれもタングステンのコンタミネーション が認められ、とくに振動型粉砕機では 1.1% (重量パー セント)の値を示した.またコバルトについても最大 0.2% 程度の混入が観察された(第6図). このことはタ ングステンのL線が銅 (Z=29)からゲルマニウム (Z=32)のK線付近にあらわれること、マトリックス効果 の影響も無視できなくなることなどから目的に応じ粉砕 方法を選択する必要があろう.しかしコンタミネーショ ンを起こす度合いは粉末試料の鉱物組成、粉砕機に入れ る試料の重量,粉砕機の使用年数,粉砕時間等多くの要 因がありこれを定量的に表示することは困難と思われ る. 粉砕についてはすでに指摘されている多くの問題が ある (安藤, 1975). 今回は平均粒径 105 µm と 70 µm の岩石粉末試料について, カリウム, カルシウムおよび 鉄のK線強度を測定したが有意の差は認められなかっ た.

# 6. 検量線の作成および他の分析法との クロスチェック

検量線の作成は含有量が既知の岩石標準試料(FLA-NAGAN, 1972; ANDO, 1974)を主とし、人工的に作成 した試料を参考値として扱った。検量線は岩石標準試料 の含有量と当螢光X線分析装置の測定計数を対比するこ とにより作成し、含有量0を横切る計数値をバックグラ ンドと考えた。またいくつかの岩石につき原子吸光法 (寺島, 1970, 1971, 1973)、7 スペクトロメトリー法(金



第6図 タングステンカーバイド製振動型粉砕機を使用したとき、粉砕機からタングステンおよびコバルトの粉末試料 (JG-1) えの混入を示すスペクトル

Spectrum of powdered rock sample (JG-1) ground by a tungsten carbide rod mill showing heavy contamination of tungsten and cobalt from the rod mill.

谷, 1970, 1974), 分散型螢光X線分析装置によって定量 された値(服部・柴田, 1969)をクロスチェックに用い た.

#### 7. 測定結果

## 7.1 主成分元素の定量について

カリウムの測定は G-1, G-2, GSP-1, AGV-1, BCR-1, W-1, NIM-L, JG-1, JB-1 を用い検量線を作成し た.検量線は標準試料の含有量と計数値より最小2乗法 により求めた(第7図). これに他方法で定量された試料 14 個を加えた. これらの結果でみると,検量線から含 有量相対値で最大4% 程度外れるものが多少みうけられ るが,大部分は3% 以下である.

カルシウムの測定は標準試料としてカリウムの場合と 同じものを使用し,同様な方法で検量線を求めた(第8 図). これに他方法で定量された試料18個を加えた.カ ルシウムを定量する場合,カリウムのKβ線がカルシウ ムのKα線に重複する. この影響をみるため,カリウム 含有量の非常に小さい岩石にカリウムの試薬を人工的に 加えその度合を求めた.カルシウムはカリウム定量後そ の計数に一定の比率(0.0785)をかけカルシウムの全体 計数から差引きプロットした. この結果はカリウムより もより良好な相関を示しバラツキはほとんど 3% 以下で ある.

鉄の測定はカリウムの場合から NIM-L を除いた 8 個 の標準試料で検量線を作成し、これに 16 個の試料を加 えた. 鉄は全鉄として  $Fe_2O_3$  の形であらわし計数と対 比した(第9回). 結果は前2者同様良好な結果を示して いる.

チタンについても 0.2-2.2% の含有量範囲でカリウム, カルシウムと全く同様な結果が得られている.

## 7.2 微量元素の定量について

ルビジウムの測定は主成分元素と同一ペレット,同一 手法で行い G-1, G-2, GSP-1, AGV-1, W-1, JG-1 お よび JB-1, そのほかに JG-1, JB-1 にルビジウムとス トロンチウムを人工的に添加した 3 試料(服部・柴田, 1969 中のサンプル No. rS-008, rS-009, rS-122)を加え た. この結果(第 10 図中の白丸)は主成物元素のよう に検量線が直線にならず何らかの影響が介在するものと 考えられる.この点につき服部・柴田(1969)は定性的 に岩石のタイプをいくつかに分けそれぞれの計数を設定 する方法をとっている.また ANDERMANN・KEMP





非分散型螢光X線装置による岩石試料の定量分析について その1(金谷 弘・寺島 滋)

(1958), MURAD (1973) がバックグランド補正や, X線 管球より生ずるクロムの Kα 線やタングステンの Lα 線 で補正する方法を行っている.

この報告ではマトリックス補正につき今回使用した岩 石試料の化学組成や人工試料その他で検討の結果次の手 法を用いた.後述のストロンチウムとジルコニウムの場 合も同様である.

まず分析値のわかっている花崗岩 2 種類を選び, この 花崗岩粉末に微粉砕した鉄を加えよく混合し鉄含有量が 1.20-12.8% まで変化する6 段階の試料を作成した. こ れら試料のルビジウム,ストロンチウム,イットリウム およびジルコニウムのそれぞれの Kα 線の位置における 計数を測定しその変化を求めた. 鉄含有量のそれぞれの 点は多少バラツキがあるが,ためらかな曲線になるよう 各点をつないだ(第11 図). これをもとにそれぞれの試 料の鉄含有量に対する係数を求めルビジウムの計数を補 正した. この結果かなり良好な直線関係(第 10 図中の 黒丸)が得られた.

ストロンチウムの測定はルビジウムと全く同様な手法 で行った.これもかなりよい相関を示す(第12図).な お用いた標準岩石試料は8個である. ジルコニウムの定量には G-1, G-2, GSP-1, AGV-1, BCR-1, JG-1 および JB-1 の7 試料を用い,補正係数 をかけカリウムとカルシウムのときと同じくストロンチ ウムの K $\beta$  線の影響を差引き相関を求めた(第 13 図). 結果は良好な相関を示す.

イットリウムについては適当な含有量の標準岩石試料 がないためとくに記載しなかったが、人工試料を加え行 った結果はこれら3元素とほぼ類似の傾向を示す.

またヒ素, 亜鉛, 銅, ニッケルなどの元素も当然定量 が可能であり, 原理的にみてその検出下限はルビジウム と鉄の間の値を示す(後述)はずである.

なお、ルビジウムおよびストロンチウムについて同一 ペレットを用いクロスチェック(第14図,第15図)を 試みた.クロスチェックに用いた螢光X線分析装置は、 フイリップス社セミオート PW 1220型(服部・柴田、 1969, Cr 管球 60 kV で励起,現在は Mo 管球 90 keV による)で、対比した岩石試料は主として日本の花崗岩 質岩であった.

## 7.3 測定結果のまとめ

これまでの測定結果を簡単にまとめ一部補足を行うと 次のようになる.





The variation of intensity on rubidium, strontium, yittrium and zirconium for different iron concentration (total Fe as  $Fe_2O_3$ ).

9-(587)





## 地質調査所月報(第27巻第9号)

主成分元素のカリウム,カルシウムおよび鉄の含有量 はいずれも計数値と良好な直線関係を示し(下位原子番 号元素の Kβ線が重複するときはその影響を差引く), カリウム 0.6-6.0%,カルシウム 0.5-13%,鉄 0.5-14% (いずれも酸化物)の範囲内ではきれいな直線関係を示 し,何らの補正を必要としないことがわかった.チタン についてもまた全く同じ結果がえられている.しかし DTS-1, PCC-1の鉄含有量を定量すると今回使用した標 準岩石試料による検量線より約20%の計数増を示した. これらはいずれもマグネシウム含有量が非常に多くマト リックスが異なることから生じているものと思われる.

微量元素のルビジウム,ストロンチウム,およびジル コニウムは鉄含有量を指数に補正することで主成分元素 と同様,良好な分析結果がえられる.これは SiO<sub>2</sub> およ び Al<sub>2</sub>O<sub>8</sub> を主体とするいわゆる珪酸塩岩石の試料を主と して使用したためにマトリックスが類似し,鉄含有量の 補正のみでかなりの精度がえられたものと思われる.

## 8. 測定誤差,検出下限について

測定誤差,検出下限等を厳密に定義することは非常に 難しい.それは計数の統計的変動のみならず,測定系の 安定度のほかに測定試料の均一性まで加味すると,これ らを定量値として表示することは容易なことではない. このためここでは大まかな目安をうるためすでにのべた 条件,つまり <sup>55</sup>Fe-36 mCi,<sup>109</sup>Cd-2.5 mCi の励起線源に 検出面積 80 mm<sup>2</sup>,厚さ 3 mm の Si(Li) 検出器を使って 空気中で1,000 秒測定したとき,その計数の統計的変動 から計算される標準偏差をもとにして測定誤差,検出下 限を単純に計算してみた.これら計算のもとになる計数 (第4表)から考察すると以下のようである.なお測定誤 差は相対偏差で表示し,検出下限は種々表示が可能であ るが,ここではバックグランド計数の平方根の3倍とし てとり扱った.

まず主成分元素についてみると、1パーセント含有量 あたりの計数はカリウム、カルシウム、チタンと原子番 号が大きくなるにつれ急激に増えている. バックグラン ドはカルシウムが一番少なく、カリウム、チタンの順に 多くなっている. この理由はカリウムの場合、空気中の アルゴンが励起されその K $\beta$ 線がカリウムのバックグラ ンドを押しあげているからである. チタンの場合は励起 線源 <sup>55</sup>Fe (Mn K $\alpha$  5.9 keV)のエネルギー値にかなり近 づくためと考えられる. 測定下限は3元素 ともおよそ 100 ppm 前後であり、その時の相対偏差は 30-50% で ある.

鉄についてみると主成分元素のなかでは1パーセント あたりの計数が非常に低いが、これは <sup>109</sup>Cd 線源 (Ag K $\alpha$ , K $\beta$ )による励起のためそのエネルギーより離れ励起 効率が非常に悪くなっている.そのときの検出下限は 390 ppm,相対偏差は 35% である.

次に微量元素について同様な考察を行う.それぞれの 1 パーセントあたりの計数をみると、ルビジウム、スト ロンチウム、ジルコニウムと計数は増大し、これに反し バックグランドは減少している.このことは測定精度が 飛躍的によくなることを意味する.しかしモリブデン (Z=42)周辺から<sup>109</sup>Cd線源の影響がではじめ、バック グランドが急激に上昇する.これは<sup>109</sup>Cd線源による測 定元素の上限がこのあたりであることを意味している. 検出下限を微量3元素でみるとほぼ10ppm、その時の 相対偏差は30-40%となった.またそれぞれの含有量変 化に対する相対偏差を示した(第16,17 図).カルシ

第4表 80 mm<sup>2</sup>×3 mm Si(Li) 検出器と Fe-55 (36 mCi) および Cd-109 (2.5 mCi) 線源を用いて 1,000 秒 測定したときに得られた結果の要約

Summary of the results obtained in one thousand seconds counting period using  $80 \text{ mm}^2 \times 3 \text{ mm}$  Si(Li) detector and Fe-55 (36 mCi) and Cd-109 (2.5 mCi) sources.

Element	Counts per one percent	Background Nb	Correlation coefficient	$\begin{array}{c} \text{Minimun} \\ \text{detectable limits} \\ 3\sqrt{\text{Nb}} \text{ (ppm)} \end{array}$	Coefficient of variation (%)
$K_2O$	11,514	2,741	0.991	135	54
CaO	16,884	1,380	0.998	66	35
${\rm TiO}_2$	30,456	5,636	1.000	74	34
$Fe_2O_3$	3,652	2,291	0.995	390	35
Rb	$10.25 \times 10^{4}$	520	0.999	6.7	35
Sr	$14.05 \times 10^{4}$	443	0.993	5.0	32
Zr	$19.66\times10^4$	88	0.998	1.4	39
Source	: 36 mCi <sup>55</sup> Fe, 2.5	mCi <sup>109</sup> Cd			

Detector :  $80 \text{ mm}^2 \times 3 \text{ mm} \text{ Si(Li)}$ 

Counting time: 1,000 sec



13-(591)

## 地質調査所月報(第27巻第9号)

ウムの場合カリウムの Kβ 線が, ジルコニウムの場合ス トロンチウム Kβ 線がいずれも影響する. このため一定 量が常に含まれるものとして計算した.

しかし実際にはこれら測定誤差,検出下限は,測定系 の総合的な再現性などが加算されるため当然これより悪 くなろう.

## 9. まとめ

非分散型螢光X線分析法により,主成分元素の構成が 比較的類似の花崗岩・火山岩試料を用いて行った実験結 果は,原子番号 Z=19-40の元素に対しこれまでの分光 結晶を用いた室内用螢光X線装置とほぼ同等な測定結果 が得られた.

検量線の作成は岩石標準試料を用いたが、このなかの G-1 と W-1 は現在入手不可能のため異なるパノラック バインダー(服部・柴田, 1969 の rS-043, rS-058, 大日 本インキ化学製, N-906 による)のペレットであり、予 察的な測定結果ではパノラックの違いにより系統的に多 少の計数差が認められている.このことは検量線の相関 係数値を悪くしている.同様にクロスチェックに用いた 他方法も当然誤差を含むので、最終的にはこれらすべて を含んだ結果があらわれていることを考慮すれば当方法 は十分な測定精度を有すると思われる.

試料作成も単純であり、カリウムからジルコニウムま で同一ペレットで測定が可能で、このことはとりもなお さずより大きい原子番号の元素に適用できることを意味 している.

多元素時分析の例としてはマンガン(Z=25)-ジルコニ ウム(Z=40)の測定が一度で行えることであり、測定時 間もより大きい検出面積,厚さをもつ半導体検出器の選 択が容易なことから、かなりの短縮が可能である.

また,当測定方式を室内で使用する場合,電算機による平滑化処理やマトリックス補正が行えるため測定精度 はより向上すると思われる.

### 10. おわりに

非分散型螢光X線分析法による地質学的試料の元素分 析に対する適用性について検討・実験を行った.その結 果,当方法は単純で十分な実用性を有し,従来のものに 比べ有利な点が多い.しかし,半導体検出器のベリリウ ム窓の厚さの問題や,重複するL線を判別するための分 解能の点など不利な面もある.珪素,アルミニウム,イ オウなどの定量分析は真空中で行わないとある程度以上 の精度をうることはむずかしいようである.したがって 当方法は今後目的に応じ使い分けられるものであろう. 原子番号 Z=40 以上の元素については、<sup>241</sup>Am、<sup>57</sup>Co を照射線源として当方法による実験を継続し、岩石中の バリウム、セリウム、鉛などの定量分析法を確立し、ま た、マトリックス効果の大きく異なる試料の補正方法お よび野外用測定器としての適用性も検討していく予定で ある.

## 文 献

- ANDERMANN, G. and KEMP, J. W. (1958) Scattered X-rays as Internal Standards in Xray emission spectroscopy. Anal. Chem., vol. 30, p. 1306-1309.
- 安藤 厚 (1975) 粉体試料の調製について. ぶんせき, vol. 8, p. 512-520.
- ANDO, A., KURASAWA, H., OHMORI, T. and TAKEDA, E. (1974) 1974 compilation of data on the GSJ geochemical reference sample JG-1 granodiorite and JB-1 basalt. *Geochem. J.*, vol. 8, p. 175-192.
- FLANAGAN, F. J. (1973) 1972 values for international geochemical reference sample. *Geochim. Cosmochim. Acta*, vol. 37, p. 1189–1200.
- 古田富彦(1972) RI けい光 X 線分析法の現状. X 線分析の進歩Ⅲ X線工業分析 第7集, p. 206-223. 日本分析化学会・X線分析研 究懇談会編.
- 服部 仁・柴田 賢 (1969) 螢光X線分析法による 岩石中の Rb および Sr の定量.地質調月, vol. 20, p. 51-76.
- 金谷 弘 (1970) 岩石の放射能測定 (演旨). 日本鉱
  業会昭和 45 年度秋期大会分科会研究資料
  A-8. 5 p.
- ------(1974) 北上山地の白亜紀花崗岩類. V カリウム・トリウム・ウランおよび帯磁率. 地質調報, no. 251, p. 91-120.
- MURAD, M. (1973) Determination of trace elements in unfused rock and mineral samples by X-ray fluorescence. Anal. Chim. Acta, vol. 67, p. 37-53.
- 丹治耕吉・金谷 弘 (1976) 半導体検出器を用いた
  螢光 X 線分析法の検討 (その1). 地質調
  月, vol. 27, p. 213-222.
- 寺島 滋(1970) 原子吸光分析法によるけい酸塩岩 石鉱物ならびに陸水中のナトリウム,カリ

非分散型螢光X線装置による岩石試料の定量分析について その 1 (金谷 弘・寺島 滋)

ウム, マグネシウム, カルシウム, マンガ ン, 鉄の定量. 地質調月, vol. 21, p. 693-707.

- 寺島 滋(1971) 原子吸光法によるけい酸塩中のコ バルト,クロム,銅,リチウム,ニッケル, 鉛,ストロンチウム,亜鉛の定量、地質調 月,vol. 22, p. 245-259.
  - ———(1973) 原子吸光法による岩石中の Be,

V, Ba, Rb の定量と炎光法による Rb の 定量. 地質調月, vol. 24, p. 469-485.

 (1976) けい光X線分析法による岩石中の 塩素およびイオウの定量.地質調月, vol.
 27, p. 185-194.

(受付: 1976年3月11日; 受理: 1976年5月7日)