放射ラジオグラフィの歩みとその後

小 尾 五 明・佐 藤 岱 生 (鉱床部) Itsuaki OBI Taisei SATO

1. はじめに

放射ラジオグラフィを始めた1970年からはや15年がた ち ひとつの段落をおく時が来たようだ. この方法の 応用の場は まだ十分に開発されておらず 検討すべき 課題も沢山残っているような気がする. しかし 時間 がなくなってしまった今 最後に原理の検討から始まっ た筆者らのたどって来た道を書き残しておくこともあな がち無駄ではないだろう. この際論文としてまとめき れなかった諸々のことも書いておきたい.

2. きっかけ

筆者の一人小尾が 放射ラジオグラフィを手がけるよ うになったのは 1970年に岸本文男氏から1枚の写真を 見せて頂いたことにはじまる. この写真は放射線を利 用したラジオグラフだそうで ガンマー線(以下r線)を 水銀鉱石の研磨面に照射して得たものであるとのことだ った. それは普通の写真とは異なり 水銀鉱石の辰砂 黄鉄鉱 方解石の分布を示す白黒で表わされたラジオグ ラフであった. 驚いたことには この写真は鉱石研磨 面をr線源となる RI の方に向け その研磨面にX線フ ィルムをあてて撮影されたとのことだった(第1図). すなわち r線はまずX線フィルムを通過してから研磨 面にあたり その研磨面上の鉱物配列をX線フィルム上 に記録しているもので たいへん興味をそそられた.

「なぜフィルムはγ線によって黒化されないのか?」と いう疑問がわき どうにも納得しにくい配置であるが 目の前につきつけられれば異論をとなえるわけにもいか なかった・

岸本氏は このラジオグラフに鉱物の像をつくる「因 子」が何であるのか どのような過程でこのような写真 ができるのか つまり 因子の解明と理論の体系づけを 依頼されたのである. 岸本氏の話では このラジオグ ラフは 75 Se を γ 線源として撮影されたが 「 137 Cs では 像は得られなかった. おそらく 280keV 程度のエネル ギーを持つ γ 線によって像を得られるのであろう」との ことだった.

小尾は 1966年11月に日本原子力研究所の駒込ラジオ



第1図 ラジオグラフ撮影装置概念図

研磨面と線源の距離は 線源の強さと研磨面の線量分 布の均一性を勘案して定める. 感光材は線源と試料の 間にあり試料面に密着させる.

アイソトープ研修所でラジオアイソトープ基礎過程の研 修を修了しており 放射線による物理現象には関心を持 っていた. 仕事の上では ウラン鉱物資源調査のため の放射能測定器としてカウンター類を扱った程度の経験 しかなかったので 一時はむずかしい問題をひきうけた ものだととまどった. しかし RI 関係の理論と実際 上の勉強をしたいと考えていた時でもあり 何としても ラジオグラフの像の形成に関与する「因子の正体」を確 かめたいと決意したわけである. 早速 RI 研修テキス トの読み直しを始め さらに原子物理学の本を何冊か読 みだした.

像を形成する因子の正体が γ線照射により物質を構 成する元素中の原子の電子軌道から外部に飛出した「2 次電子」であるとの推定に達したのは 宿題を頂戴して から1カ月余り後のことだった・筆者の一人佐藤は こ の頃小尾から相談をうけ 説明を聞いて非常に興味を持 ち第2図および第3図の意味を考えたことがある. そ の結果 照射するγ線のエネルギーは ほぼ鉛のK吸収 端以上であれば低ければ低いほど良いことに気がついた. この頃 岸本・小尾・横山による研究グループが成立



第2図 γ線のエネルギーと鉛の線吸収係数との関係

した. 実験は主に横山によってなされ より良いラジ オグラフを得るための技術的問題の解決を主体として X線フィルムや原子核乾板によるラジオグラフを撮影し ていた. 1970年の後半頃になってからと記憶している が 当時 y 線と物質の相互作用について種々の実験をし ておられた日本原子力研究所の榎本茂正氏に 筆者らの ラジオグラフについてお伺いした. 因子の正体は筆者 の推定どおり「ほとんど二次電子である」とのご返事を 頂いた.

3. 原理

一般に用いられている透過型のラジオグラフィは⁶⁰Co や ¹³⁷Cs などを線源とし 材質による密度差を写真濃度 の差として検出するもので 製品検査や厚み計などに利 用されている. この場合 感光材は主に γ 線によって 感光される. けれども筆者らの方法は 透過ラジオグ ラフィとは感光材と試料との幾何学的配置がまったく逆 で 感光材は γ 線ではなく主に 2 次電子によって感光さ れる.

物質が 照射された γ 線を吸収して 2次電子を放出 する現象には 光電効果・コンプトン散乱・電子対生成 の3つがあり 各々 RI 線源からの入射 γ 線エネルギー によって 3つの現象のうちどれが主要となるのかの範 囲が決まる. つまり 照射 γ 線のエネルギーが 500keV 以下では光電効果 500-5000keV でコンプトン散乱 5000keV以上で電子対生成による 2次電子が主体となる (第2図). このことから 金属鉛の場合は ⁷⁵Se 線源で は光電効果 ¹³⁷Cs では光電効果とコンプトン散乱によ 1985年 5 月号



第3図 γ線のエネルギーとアルミニウム 鋼 スズ 鉛の線 吸収係数との関係

る2次電子が発生する.

またエネルギーをうける物質によって γ 線の吸収量も 異なる(第3図). 光電効果では物質の原子番号Zの5 乗に比例して2次電子が放出される. コンプトン散乱 ではZに 電子対生成ではZの2乗に比例する. つま り照射 γ 線のエネルギーが低いほど物質の原子番号によ って放出2次電子の量の差が大きくなり それがフィル ム上に黒化度の差となって表されると考えられた.

すなわち 放射ラジオグラフィでは照射 r線からエネ ルギーをもらって試料面の構成元素から r線とは反対方 向に放出される 2 次電子が感光材に作用して像を得るわ けである. r線は感光材を通過してから試料面に達す るが 都合のよいことに r線は電荷をもたない. その ために感光材は r線ではほとんど感光されないのでラジ オグラフに影響を与えない.

放射ラジオグラフィは 小容量の線源 手製の簡単な 装置で手軽にラジオグラフが得られ かつ 透過法とは 異なり比較的低エネルギーの線源が適している.

ここまでわかった時になって始めて Gumansky (1960) の論文が岸本さんの訳 (1964) によって紹介されているこ とがわかった. 彼等は ²⁰³Hg (279 keV) をγ線源とし 水銀・鉛・タングステン・亜鉛・銅などの鉱石のラジオ グラフを得ていた. また 光電効果による2次電子に よって感光することと 単一のγ線源の重要性を強調し ていた.

これまでの実験の手法と結果は 1971年 4 月に48学会 共同主催で開かれた 第8回理工学における同位元素研 究発表会で「大型鉱石研磨面に対するラジオグラフ」と 題して 初めての発表をおこなった(小尾・横山・岸本 1971a) 内容は大型水銀鉱石 (21×11cm) と海底 マン ガン団塊 (7.5×4.5cm) のラジオグラフについて紹介した もので 透過ラジオグラフィとは異った実験手法として 注目された.

同年8月には地調月報に実験装置・原理・ラジオグラフを得るための手順を「反射オートラジオグラフについて」の題名で発表した(小尾・横山・岸本1971b). また同年9月には科学新聞記者の鵜野誠氏が取材にみえた. この時点では「反射オートラジオグラフ」の題名は適当でないと判断していたのでより正確をきするため「二次電子放射ラジオグラフィ」と訂正して説明をおこない同年10月1日の科学新聞に掲載された. さらに同年12月には 日本アイソトープ協会出版の Isotope news

12月号に「二次電子放射ラジオグラフィとその鉱石組織 解析への応用」の題名で 実験手法と重金属鉱石への応 用の概略を発表した (小尾・横山・岸本 1971 c).

4. カラーフィルムによるラジオグラフィ

原理の検討をしている時点で 2次電子の量は物質の 原子番号により変化するが 2次電子のエネルギーも変 化するのではないかと予想された. もしそうだとする と 「カラー感光材を用いて 発生する2次電子のエネ ルギーのちがいを色でつかまえることができないか?」 と考えた.

ポラロイドカラーフィルムを用いた予備的実験は1971 年から行っていたが 本格的になったのは1973年3月末 に新線源が入荷してからである. 実験は小尾が行った. 試料には水銀鉱石 小坂鉱山産の黒鉱鉱石 ドイツのク ランツ標本などを用いた. カラー感光材には当初 富 士フィルムのネガ S type($6.4 \times 8.9 \text{ cm}$)と L type ($4 \times 5 \text{ cm}$)のシートフィルムや ポラロイドカラー type 58 などを使用した.

1973年のはじめ頃 さくらフィルムを製造する小西六 写真工業でX線用カラーフィルムを開発市販していると いう話を聞いた. 早速 同社に電話したところ 需要 が少ないため前年で製造を中止したが 詳細は日野の開 発研究所で聞いて下さいとのこと. 藁をもつかむ気持 で日野の平田明技師を訪問した. やはり X線用カラ ーフィルムの在庫はすでになく落胆したが 平田技師か ら「放射線と感光材」に関する論文の別刷りを多数頂い た.

さらに スライド用のカラーリバーサルフィルムを使 用してみてはどうかとの有益なアドバイスを頂いた. ネガフィルムでは 印画紙に焼付ける段階でフィルター を使用して色の調整をするのに対して リバーサルフィ ルムは 発色の状況を直接目でたしかめられるのである. 早速 さくらリバーサル 35mm 20枚撮りなどを使用し てこれを小坂黒鉱試料 (9×4 cm) に巻きつけて照射を 行った.

巻きつけのテクニックが問題で 始めはボケなどの失 敗が多かった. 結果は 巻きつけて試料面に密着する 部分では 鮮明なラジオグラフとなり2枚目 3枚目と ボケが大きくなる. しかし フィルムの1・2・3枚 で色が変ったり まったく写らない鉱物があったりとい うような現象は見られなかった.

結局 白黒フィルムで黒化の強い鉱物(方鉛鉱等)で はカラーフィルムでも黒く 印画紙に焼付ると白色にな り 色彩の変化は見られなかった. フィルムを2枚か さねても2枚目がぼけるだけでやはり色彩の変化はなく 金属や鉱物のちがいをフィルム上の色でとらえることは できなかった. しかし 小坂鉱山産の黒鉱鉱石では脈 状に青~紫色を呈する写真を得た. 研磨面と対照して みるとこれは方解石であった. この現象は後日になっ て「螢光現象」を研究する端緒となった.

この間 1973年9月には地質調査所所内研究発表会で ラジオグラフィによる鉱石組織の研究の第1報として基 本的手法および照射線量・線質の検討について小尾・岸 本で発表した. 内容は ⁷⁵Seのような比較的低いエネ ルギーの線源を用いるべきこと ラジオグラフは高原子 番号の重金属元素を含む鉱物ほど写真濃度が大きく鮮明 な像が得られること その実例として Hg Pb をそれぞ れ辰砂と方鉛鉱の形で含む水銀鉱石 黒鉱鉱石をあげ これら重金属鉱物の分布や組織および含量を調べるのに 放射ラジオグラフィが有効な手段となり得ることなどで あった. 同年10月には秋田大学で開かれた三鉱学会で 同じ趣旨の発表を行った (小尾・岸本 1973).

技術的問題

1970年頃の実験はフィルムのみを遮光袋に入れ その 上に試料をのせて γ線はその下側から照射していた. この方法では フィルムと試料の間隔が広くなるので像 がぼける. それをさけるためにフィルムと試料を密着 させて遮光袋に入れる方法を考えた. しかし これで はフィルム上に試料による引っかき傷が多くなり 像が 見にくくなった. その対策として薄い紙をはさむなど の実験を種々行ったが いずれもうまくいかなかった. 結局 密着作業は慎重に行い多少の傷には目をつぶるこ とにした.

また 夏期には湿度と温度上昇のために 膜面が軟化 したり 試料と膜面の間で化学変化をおこしたり 試料

γ-ray source	γ-ray en relative	ergy and intensity	half-life	
	keV	%		
	96	3		
	120	15		
⁷⁵ Se	140	54	120 d	
	270	56		
	280	23		
	400	12.5		
57Co	14	9		
	122	87	270 d	
	136	11		
¹⁸⁷ Cs	662	85	30 у	
⁶⁰ Co	1170	100	5.26 v	
	1330	100	0.20 9	
²⁴¹ Am	14	38		
	18	51		
	21	14	458 y	
	26	7		
	59.5	5 100		

第1表 RI 線源とその主な γ線エネルギー及び半減期

(ラジオアイソトープ手帳1970年版による)

面にサビができて膜面を損傷したりする. この対策と して湿気を取るために 試料と感光材を包んでいる遮光 紙内にシリカゲルを小穴をあけたビニールの小袋に入れ て置いたところ トラブルを解決することができた. 家庭用の古い冷蔵庫内で実験してみたこともあったが 湿度を十分除くことができれば温度のコントロールまで は特に心要なさそうである.

6. 系統的実験

6.1. 線源

1970年当時は予算がないため専用の線源もなく 物理 探査部の RI 線源 ⁷⁵Se を借用して実験していた. この 線源は半減期が 120 日 (この期間がくると線量が1/2に減 衰する) と短いので購入時には10ミリキュリー(以後mCi) のものが借用時点で 0.1~0.5mCi に減衰していた. このため照射時間は1週間から2週間もかかることとな

9 照射時間が長いので遮光紙のピンホールなどによる 感光材のカブリなどの事故の可能性が大きく よいラジ オグラフを得るには条件が悪かった. この線源は1971 年の夏頃さらに減衰して残念ながら使用不能となり 実 験は中止となった. 1973年3月末に ⁷⁵Se の新線源 10 mCiを購入した. これでカラーラジオグラフの実験を 重点的に行った. ラジオグラフは ⁷⁵Se によって始めて得られた. し かし この線源の欠点の第1は 放出する γ 線エネルギ ーが 6 種類以上もあるため そのうちどのエネルギーが 像の形成に関与するのか 判定が困難なことである. ラジオグラフで RI 線源のエネルギーの検討をするには できるだけ単一の γ 線エネルギーをだす線源がのぞまし い. 第2は 半減期が短いことであった. 製造時に 10mCi あった線源が 1年たつと約 1/10 の 1mCi と ほげしく減衰することは 実用的にも経済的にも不つご うである.

これらの条件とともに 入手しやすさなどを考えて ⁵⁷Co による実験をしてみることにした. この線源は 半減期が 270 日で ⁷⁵Se の約 2.3 倍の寿命をもち かつ γ 線の主要エネルギーは 122keV で ほかに 136keV を 少し放出するが エネルギーがほぼ等しいので単一 γ 線 に近く γ 線源のエネルギーの検討がしやすくなる利点 がある (第1表). また ⁷⁵Se の主要な γ 線エネルギー は 140keV と 270keV であるが ⁵⁷Co はこれよりやや 低い γ 線エネルギーである.

1975年3月には ⁵⁷Co 10mCi を購入した. ⁷⁵Se と 同様に英国からの輸入で1ケ月かかったが 入荷時のキ ュリー数は 9.65mCi で ⁷⁵Co の 8.4mCi と較べかなり 条件がよくなる.

1970年から始まったこの研究も半減期の短い ⁷⁵Se を 線源としていたこともあって 中断の時期をはさみなが ら 1974年頃までが 原理および撮影方法を確立してい く時期であった. ⁵⁷Co を購入したことは ひとつの転 機を迎えることになった. また この頃から佐藤が本 格的にこの研究にかかわることになった.

それまでは照射線量の目やすも適当に決めていたが もう少し定量的に 少ない線量から多すぎる線量まで段 階的に照射して 適正な線量をさがしだすことになった. また 物質の原子番号と黒化度との関係も これまでの 「なんとなくそうらしい」という段階から定量的に把握 する段階へ移行する心要があった. γ 線のエネルギー についても ¹³⁷Cs では撮影できなかったと言う話を聞い ただけで 自分で確かめたわけではなかった.

さいわい 物理探査部の ¹³⁷Cs ⁶⁰Co 線源を空いてい る時に借用できたので 比較実験をしてみることにした. これらの線源は 半減期が長いので減衰を気にする心要 がない. 1975年から1977年にかけては 最も精力的に 照射実験を行った時期であった.

6.2. 鉛亜鉛鉱石と標準金属試料

このような定量的取扱いを目標にした実験の鉱石試料 には 細倉鉱山産の 鉛亜鉛鉱石(方鉛鉱一閃亜鉛鉱一黄鉄

1985年5月号

RI		5	⁷ Co	137 _{Cs}		241 _{Am}			
Specim	en	Kuro	oko	Sheelite			Kuroko	Hg-ore	
Film t	уре	Polaro	id N-P	X-ray Fi			lm		
No.		A	В	C	D	E	F	G	
Film No.		123	125	224	226	232	325	326	
Exposure mR		450	1320	1870	1600	1000	403	403	
Au	79	0.41	0.58	1.47	1.15	0.75	0.27	0.31	
W	74	0.39	0.56	1.38	1.07	0.71	0.28	0.32	
Ag-W	64.6	0.37	0.50	1.22	0.95	0.65	0.36	0.41	
Sn	50	0.31	0.39	0.87	0.76	0.55	0.48	0.52	
Ag	47	0.29	0.36	0.79	0.71	0.50	0.43	0.48	
Zr	40	0.26	0.32	0.68	0.61	0.47	0.40	0.45	
Zn	30	0.22	0.27	-	-	-	-		
Ni	28	- 1	-	0.55	0.52	0.31	0.27	0.33	
Mn	25	0.21	0.23	-	-	-	-		
Ti	22	0.20	0.21	0.42	0.39	0.26	0.23	0.28	
Al	13	0.19	0.20	0.31	0.27	0.22	0.20	0.23	
PbS	66.1	0.37	0.51	-	-	-	0.34	-	
HgS	64.3	-	, -	-	-		-	0.40	
CaWO4	37.9	-	-	0.99	0.91	0.64		-	
CuFeS ₂	22.7	0.20	0.22	-	-		0.22	-	
FeS	21.8	-	-	0.42	0.40	0.29	-	-	
FeS ₂	20.1	-	-	-	-	~	-	0.28	
CaCO ₃	11.3	0.43	0.60	-	-	-	0.63	0.72	

第2表 金属と鉱物の写真濃度 元素記号および鉱物分子式の次の数字は実効原子番号

鉱鉱石 8×5.5cm)を使用した. これは高原子番号の 鉛を多く含む鉱石であり 構成鉱物の量比や実効原子番 号(後出)の間隔も適当である. 試験的に照射した結 果 良好な黒化度の差が得られたので 同一の鉱石から 数個の試料を作成した.

また 11個の金属板を樹脂に埋め込んで研磨した標準 金属試料も作成した. 金属は原子番号の間隔と入手の 容易さなどから Pb(原子番号82), Au(79), W(74), Ag-W 合金 (64.6, Ag: W=30:70wt%), Sn(50), Ag(47), Zr(40), Zn(30), Mn(25), Ti(22), Al(13) の11種を選ん でみた. これらの金属のうちいくつかは錆びやすかっ たりもろかったりしたので その後 Au(79), W(74), Sn(50), Ag(47), Zr(40), Ni(28), Ti(22), Al(13) の8 種による標準金属試料を作成した. 金属板の大きさは 各々 7mm 平方で厚さは約 0.5mm である.

単体金属では その原子番号にはほぼ比例して写真濃 度が得られるが 鉱物や合金の場合はその化学組成から 原子番号にみあう「実効原子番号」を求めなければなら ない. この実効原子番号Zは Hine (1952) に従って計 算された.つまり

 $Z \!=\! (Z_1 \!+\! 1)^{P_1} (Z_2 \!+\! 1)^{P_2} \!\cdots\! (Z_n \!+\! 1)^{Pn} \!-\! 1$

ここで P_1 P_2 ……Pn は化合物中の各元素の 重量比 Z_1 ……Zn は各元素の原子番号である. この式で計算 した鉱物・合金の実効原子番号を第2表に示す.

感光材には ネガ・ポジが同時に得られるポラロイド type 55 (ASA50)を用いた. type 55 は 2 次電子に対す る感度も解像力も比較的よく そのうえ現像が簡便で実 験結果がすぐわかるので次の実験計画がたてやすいなど の利点がある. このほか 照射時間の短縮の目的でポ ラロイド type 57 (ASA3000) による実験を行ったが こ の感光材は粒子があらすぎて解像力 コントラストとも に悪く ラジオグラフにはむかないことがわかった.

実験はまず ⁵⁷Co を線源として 照射線量を順次高い 方から低い方へと照射時間を減らしながらラジオグラフ の撮影を行った. ところが当初予想していたよりもず っと少ない線量でも 良好なラジオグラフが得られた. やはり系統的な実験が必要だったわけである.

次に当初撮影できなかったという¹³⁷Cs を線源として 撮影したが ラジオグラフが得られた. 当初の撮影で は 照射線量の見積りが適当でなかったためであろう. また さらに高いエネルギーの⁶⁰Co 線源でもラジオグ



第4図 カラーデータシステム1200 (ナック社製)



第5図 カラーデータシステム1200による鉛亜 鉛鉱石の写真濃度グラフ 鉱石は 宮城県細倉鉱山産 大きさは 8×5.5cm.ピークの最も高い部分が 方鉛鉱(G,実効原子番号66.1)中位 の部分が閃亜鉛鉱(S,24.5)小さなピ ークが黄鉄鉱(P,20.1)を表わす.



第6図 3つの r 線源による写真濃度の比較 Z は原子番号 D は写真濃度 フィルム上のバックグラ ウンドの写真濃度を 0.17 として標準化してある.

ラフを得ることができた. ただし ¹⁸⁷Cs, ⁶⁰Co ともに コントラストは ⁵⁷Co 線源に比較すると悪かったし ⁶⁰Co では フィルムと試料が密着しているにもかかわらず像 のぼけが観察された. コントラストが悪くなることは 筆者らの予想したとおりであった. また Hine (1952) の実験は ⁶⁰Co を γ 線源として行われていた. このよ うにしてほぼ 2 年の間に約 180 枚のラジオグラフを撮影 した.

6.3. 照射線量と写真濃度測定

撮影したラジオグラフの写真濃度の測定は 1976年当 時環境地質部にあったカラーデータシステム 1200 (ナッ ク社製)を使用させていただいた (第4図). この装置で 1985年5月号 は写真濃度の測定の他に 写真濃度差をカラーに転換し て表現したり 任意のプロファイルにおける写真濃度を グラフで表わす(第5図)こともできた. なお この装 置では一定範囲の写真濃度の部分のパーセンテージを計 算してくれるので 目的とする金属鉱物の品位を知るこ とができる.

写真濃度測定の結果は 5^{7} Coでは原子番号が高くなる ほど写真濃度がより大きくなり 写真濃度の差も大きく なるが 13^{7} Cs, 6^{6} Coでは原子番号の高低による写真濃 度の変化はそれほどでもないことがわかった(第6図). やはり予想どおりエネルギーの低い γ 線源の方がこの方 法には適していた.

これらの結果は 放射ラジオグラフィ実験の第2報: 一各種照射線源の検討一と題して 鹿児島で開催の三鉱 学会で発表した (小尾・佐藤 1976).

6.4. 螢光 X線の関与について

1976年の6月頃 地質部の奥村さんにこの放射ラジオ グラフィの話をしたところ「γ線を照射すると螢光X線 も出るのではないか」といわれた. これまで 鉱物の 像をつくる因子として2次電子のみしか考えていなかっ たので 早速確めてみることにした. 佐藤のメモには 次のように書かれている.

6月10日 アルミホイルで光電子を遮蔽した場合に写る かどうか? 写らなければ光電効果 写れば螢光X線と いうことになる. ⁵⁷Coによる光電子のエネルギーを計 算すると アルミホイル1枚(3.99mg/cm²)で Pb・Au から放出される光電子は遮蔽できる.

6月12日 現像に失敗したが アルミホイル1枚では写



第7図 ⁵⁷Co 線源による方解石の写真濃度 データは第2表 標準金属試料および 小坂鉱山産黒鉱 鉱石. 方解石(CaCO₈)の写真濃度がいちじるしく高 いのは 螢光を発しているため.

っている事がわかった. アルミホイルを2枚にして照 射にかける.

6月14日 アルミホイル2枚(8 mg/cm²)厚でも写真は 写っている。やはり螢光X線の影響がある。アルミ によるγ線の減衰はどうなるか?

このように 2次電子の通過を十分阻止できる厚さの アルミ箔を試料面と感光材の間にはさんでも像を得たこ とから 2次電子とともに物質から放出される螢光X線 も 像の形成に関与することがわかった.

これらの線源の検討や写真濃度測定の結果は1982年1 月の地調月報に「放射ラジオグラフィ⁵⁷Co, ¹⁸⁷Cs, ⁶⁰Co γ線源の検討」と題して報告した (小尾・佐藤, 1982).

7. 螢光現象の利用

1977年には細倉の鉛亜鉛鉱石のほかに 佐藤興平氏の 協力を得て 藤ケ谷鉱山産タングステン鉱石を手がけた. タングステン鉱物灰重石は 脈石の石英や長石と類似し ているので 鉱石中で双方を一目で区別するのは容易で はない. 一般には暗室などで紫外線をあてて螢光現象 により灰重石を発光させ この鉱物の分布や含量などを 調べるのが普通である. また この状態を写真にとる ことも容易ではない.

灰重石の実効原子番号は37.9で この番号が60代の方 鉛鉱や辰砂にはおよばないが 黄鉄鉱・黄銅鉱など20代 の鉱物が多い中では高い方である. 実効原子番号の高 い鉱物は放射ラジオグラフィにむいているので撮影して みたわけである. 試料が大きかったので感光材はX線 フィルムを使い γ線源は ⁵⁷ Coを使用した.

撮影の結果は 暗室でみた通りの鮮明な灰重石のラジ オグラフを得ることに成功した. しかし 灰重石は実 効原子番号から予想されるよりも濃い写真濃度であった. 1977年11月の地質ニュース (No. 279)の表紙は この灰



第8図 ¹³⁷Cs 線源による灰重石の写真濃度
 データは第2表 標準金属試料および 藤ケ谷タング
 ステン鉱石による写真濃度. CaWO4 は灰重石 Fe
 S は磁硫鉄鉱を表わす.

重石のラジオグラフでかざられた. また本文中では放 射ラジオグラフィの紹介も行い 灰重石が γ 線によって 螢光を発しているらしいことにもふれられている.

それまでは その原因がわからず未解決の問題として 次のような現象があった. すなわち 第1には 水銀 鉱石の黄鉄鉱と方解石の写真濃度が逆転して撮影される ことで この現象には1971年頃から気付いていた. 第 2は 小坂鉱山産黒鉱鉱石の方解石が 実効原子番号が 11.3しかないにもかかわらず 高実効原子番号の鉱物の ような写真濃度を示していた. 時には方鉛鉱をしのぐ ほどであった. 第3には この鉱石の方解石は カラ ーフィルムでは他の鉱物と異なり青みをおびて撮影され た.

カラーフィルムで色彩が撮影されたことから それま での疑問点が氷解したものであった. 方解石も灰重石 も紫外線で螢光を発する鉱物であり 7線でも螢光を発 する共通の性質を持っているものと思われる. しかし 光を出す鉱物がすべてカラーフィルムで色彩をとらえる ことができるかというとそうではなく 水銀鉱石の方解 石も灰重石も単なる濃度の差として灰色一白色にしか撮 影されていない.

このようにして 2次電子や螢光X線とは別に 実際 に可視光線を発する螢光もまた 像の形成に関与するこ とが明らかとなった. 後に 1983年になってから螢光 を発している鉱物の写真濃度を測定した(第2表 第7図 第8図)ところ 実効原子番号から推定されるよりも方



第9図 北投石を含む温泉沈澱物の実物写真 秋田県玉川温泉産. 安山岩礫を核として北投石が沈着している.線は 3 cm.

解石で 2-3 倍 灰重石で約2倍の濃度を示した.

8. オートラジオグラフィとの併用

ウラン鉱石やトリウム鉱石のように試料自身が天然に 放射線を放出する鉱石については その研磨した面と感 光材膜面を密着させて遮光紙に包み 適した露出時間を かければ 照射線源がなくてもラジオグラフが得られる.



第10図 北投石のオートラジオグラフ 白色の帯が撮影されている.

この方法は 一般にオートラジオグラ フィと呼ばれているが ここでは一つ の例として北投石を使用したオートラ ジオグラフと これに放射ラジオグラ フィを併用した例について報告する. この研究は地殻熱部の玉生さんのすす めにより始めたもので 玉生さんは α 線トラックフィルムによる同じ鉱石の オートラジオグラフを撮影していた.

ここで取扱う北投石は 秋田県玉川 温泉産の温泉沈澱物(第9図)で(Ba, Pb)SO4 の組成をもち 放射性元素を 含有(南,1954)し α線などの放射線 を放出する. 試料は 安山岩礫を核 としてそのまわりを白色一褐色の層が とりまく層状構造をしている. 白色 の層は非常に薄く 連続しない. ま た 層状構造を直角に切るひび割れに そってこの白色の層がレンズ状に厚く

なっている部分がある・

第10図は この温泉沈澱物の オートラジオグラフで ある. 感光材には 電子に対して感度がすぐれている X線フィルム富士100を使用し 14日間露出した. こ のオートラジオグラフを実物と比較すると おおむね肉 眼的に白色に見える帯が このオートラジオグラフでも 帯状に撮影されている. しかし 安山岩礫との境のや や幅の広い層と その次の2つの層は オートラジオグ

> ラフではごく薄くしか撮影されていな い. また 層状構造の外側では 白 色の帯が薄いか又は肉眼的にまったく 見えないにもかかわらず オートラジ オグラフでは 最も明瞭な3本の帯が 撮影されている. ひび割れにそった レンズ状に厚くなっている白色の層は 内側からかぞえて3層目が明瞭に撮影 されているが 内側の2層は薄い.

> 第11図は 5° Co 線源による γ 線照射 を併用した放射ラジオグラフである. 感光材は X線フィルムを使用し 照射 線量は 500m R 7日間露出した. こ の放射ラジオグラフでも肉眼的に白色 に見える帯が撮影されている. また 肉眼的に褐色に見える層は 中間のト ーンで撮影されている. 肉眼的に白 色の帯は おおむね肉眼で見た帯の幅 と連続性で撮影されており オートラ



第11図 北投石を含む温泉沈澱物の放射ラジオグラフ 白色の帯の位置や連続性は肉眼観察とほぼ同じ. 白色の帯は γ線によって励起された螢光によって感光した部分と考えられる.

ジオグラフとは逆に 層状構造の内側で明瞭である. オートラジオグラフで明瞭だが肉眼的にはなにも見えな い外側の3層は 放射ラジオグラフではごく薄く撮影さ れている.

玉生さんの撮影したα線トラックフィルムを検討して みると X線フィルムによるオートラジオグラフと良く 似た部分でα線トラックが密集している. オートラジ オグラフと同様内側のα線トラック密度が低く 外側の 肉眼では見えない3層も明瞭である. しかし異なる点 は ひび割れにそってレンズ状に厚くなっている部分が α線トラックフィルムにはまったく表われていないこと である.

次にこの試料に紫外線をあててみたところ 白色の帯 の部分で肉眼的にはごく弱いが螢光を発する.南(1954) は 北投石のオートラジオグラフで フィルムと試料の 間に色のついたセロファン紙を挿入した実験を行い 得 られた像は「螢光によるもので 直接放射能に」よるも のではなく 「螢光は放射線によって励起されて生ずる ……」と述べている. α線トラックフィルムによる撮 影結果から 放射線が放出されていることは明らかであ るが ひび割れにそってレンズ状に厚くなっている白色 の部分はα線トラックがないにもかかわらず オートラ ジオグラフでは異常な写真濃度を示している. したが って螢光がX線フィルムによるオートラジオグラフに作 用していることは疑いない.

また 放射ラジオグラフにおいても 肉眼的に白色に 見え ラジオグラフでも明瞭な細い帯の写真濃度は 鉱 物の実効原子番号のちがいでは考えら れないほど大きな差を持っている. したがってこの部分は照射したγ線に よって励起されて生じた螢光によって 明瞭な帯として撮影されたのであろう. 第10図のオートラジオグラフを見ると 白色に撮影されている部分にも濃淡が あり 外側ほど放射能が強く 内側は すでに放射能が弱くなってしまってい ると考えられる. 一方放射ラジオグ ラフでは逆に内側ほど明瞭な帯が撮影 されているのは 露出時間が短かくな っているために オートラジオグラフ として撮影されるはずの部分がごく薄 くしか撮影されず γ線照射により実 際に螢光を発する鉱物の分布を示して いるものと考えられる.

9. アメリシウム 241 線源

1980夏からは ⁷⁵Se や ⁵⁷Co よりさらに低いエネルギ ーの線源 241Am によるラジオグラフの検討をはじめた. この線源は物理探査部の金谷さんに借用した. 借用時 5mCi であったこの線源の半減期は458年と非常に長く 主要なエネルギーは 59.5keV と低い(第1表). このエ ネルギーは タングステンのK吸収端より低く 原子番 号69番のイットリビウムのK吸収端に相当するエネルギ ーである. 一般に線吸収係数は吸収端を境としてそれ より高いエネルギーでいちじるしく低下することが知ら れている. このことから これ以上の(実効)原子番 号の物質では これまでの写真濃度の規則的変化があて はまらないことが予想されていた. しかし鉱石鉱物で は 実効原子番号が15~25番の範囲に入るものが多いの で この部分の写真濃度差を拡大する効果はないだろう か? というのがこの線源を使用して実験を行った動機 である.

²⁴¹Am 線源は 第1表に示すように 14~60keV の間 で5種の低エネルギー r線を放出する. これらの低エ ネルギー r線は 大部分がX線領域であるために これ までの RI 線源では考えられなかった問題が生じた. すなわち 照射する r線による感光材のカブリが大きい. また 今まで何も支障なしに使っていた試料の支持台で あるベニヤ板の木目までラジオグラフに表れてしまう.

そこで 4種の低エネルギー部分をカットして 59.5 keVのエネルギーだけを通過させるためのフィルターを



方解石の写真濃度は螢光によるものなので別にすると Sn の 所に写真濃度の最大がある.

検討した. 計算では 1.5mm のアルミニウム板によって 20keV のX線は75%が阻止されるのに対して 60 keV では90%が通過する. また 実際に線源に 0.5~2mm のアルミニウム板をかぶせ その枚数を変えて カブリと像の関係を見た.

その結果ベニヤ板の代りに フィルターと支持台を兼 ねて 1.5 mm 厚のアルミニウム板を使用することで カブリを十分少なくし 木目などの支持板の不均一によ るトラブルをなくすことができた.

標準金属試料 水銀鉱石 黒鉱鉱石の照射の結果を第 2表および第12図に示す. 感光材は X線フィルムを 使用し 照射線量は 403mR である. 方解石からの螢 光による写真濃度は高い. これを別にすると 原子番 号50番のスズの所に写真濃度の最大値があり ここから 原子番号の低下に従って写真濃度も低下している. し かし コントラストは期待したほど良くなく グラフ上 でも勾配は大きくない.

原子番号が69より高いタングステン 金で 写真濃度 が低下するのは予想したとおりである. しかし 実効 原子番号が69より下の64~66の銀タングステン合金 辰 砂 方鉛鉱で 写真濃度が低下する現象は予想外で そ の原因は解明されていない.

10. 照射時間の短縮に関する実験

これまでの放射ラジオグラフィの実験では RI 線源を 装置箱内の中央に固定し 線源の真上に試料面の中心が くるようセットしてきた. 線源と鉱石研磨面との距離 は試料の大きさに応じて約 10~30cm の間で選定し 中 心部と周辺部で照射線量の差が 5 %以内となるようにし ていた. 中心部と周辺部の線量差を少なくするために は 線源と試料の間を広くする心要があり そうすると 線量は距離の 2 乗に反比例して減るので 照射時間が長 1985年 5 月号



くなる.

能率良くラジオグラフを得るためには 線源と試料の 間隔をせまくして照射時間を短縮する心要がある. 照 射線源と試料面の距離をできるだけ短くし かつ照射む らを除くために 線源を試料面に平行な面内で回転させ る方式を考えた. つまり 線源移動によって線源と試 料間の距離を照射むらのない状態で どれだけ短くでき るかという実験を行ったわけである.

回転する円盤の上に線源をセットして照射する装置を 第13図に示す. 回転円盤は直径 20cm 厚さ 2mm の アルミニウム製で その中心部をモートルのシャフトに 直結してある. モートルは手許にあった毎分18回転の ものを使用したが レコードプレイヤー (4 speed)を使 用してもよい. 線源の移動方式は円回転移動が適当と は言えないが 安直で経済的に作製できる点ですぐれて いる.

この実験の線源は²⁴¹Am を用い 鉱石試料をおかず に長時間照射して 感光材のカブリの写真濃度を測定す ることにした. 感光材には 25.4×30.5cm のX線フィ ルム富士 100 の大判を使用し 照射 γ 線による感光範囲 を余裕をもってキャッチするようにした. この実験に 用いた²⁴¹Am による照射線量は 350mR である.

照射は 試料と線源の距離を2,5,10,15cm と変 化させ 線源の回転半径も0,3,6cm と変化させて行 った. 照射時間は 試料と線源の距離 2cm で1時間 5cm で6.3時間 10cm で25時間 15cm で54.7時間で あった. これは 線源の回転半径ゼロの時 その距離 にある感光材が 350mR の線量を受ける時間である. このような照射をしたので 回転半径ゼロの時の写真濃 度は 線源の真上付近では各々ほぼ等しくなっている. 照射実験で得た12枚のフィルムは 地球化学課伊藤司 郎さんの協力をいただき 日本ジャーレルアッシュ社製 のコンパラティブ・ミクロホトメータ (JM1型) により透 過率を測定した. 測定は X線フィルムの端から中心 まで走査させ フィルムの端で透過率 100 %とし 光源 をさえぎった時の透過率を0 %として測定した. この 透過率から写真濃度を求め 写真濃度グラフを作成した (第14図).

これによると 線源の回転半径を大きくすることによ って 照射線量の均一化をはかることができそうである. この図では フィルムの端で写真濃度ゼロとすることや 回転の中心を見積ることがむずかしいなどの不つごうが ある. 特に距離 15cm のグラフでは フィルムの端で も照射 γ線によって感光されているにもかかわらず 透 過率ゼロとしたために 全体の写真濃度が低く測定され ている. そこで フィルム上の中心からの距離による 線量率を計算によって求めたグラフを第15図に示す. 第14図と第15図はよく似ている. 第15図は 各グラフ とも回転半径ゼロの時の線源真上のフィルム面で1.2R となるように 時間を選んである.

各曲線における最高レントゲン数から5%以内のレン トゲン数低下におさまる範囲の半径を 第3表に示す. これによると 距離 5 cm 半径 6 cm で回転した場合 が 最も広い範囲の均一照射域を持つことがわかる. これは 第15図からも読みとることができる. また照 射時間も非常に短縮できる. なおこれらのデータ処理 と作図には YHP9836型卓上計算機と吉井・佐藤 (1983) による GEOCAPS を用いた.

おわりに

放射ラジオグラフィ15年のあゆみと これまでの概要 を報告した. 筆者らの方法の呼び方は「反射オートラ ジオグラフィ」「2次電子放射ラジオグラフィ」「放 射ラジオグラフィ」と変わってきた. これはひとつの 失敗かもしれないが 見方によっては進歩したというこ とでもあろう. 鉱物の像が写真フィルム上に記録され る因子にしても2次電子から 螢光X線の関与 さらに は鉱物によっては螢光という可視光線まで追跡された.

この方法は 手標本大の試料による鉱石組織の研究に 用いることが最初の目的であった. 灰重石鉱石の組織 や粒度分布の写真記録を得たことは この方法の最も適 した応用分野であろう. これは他の方法ではたいへん むずかしい. また鉛鉱石や水銀鉱石などの非破壊品位 分析にも使えるだろう. この方法を多くの機関で応用 されることを望んでいる.

15年の間に実に多くの方々にお世話になって来た. 研磨片や機器を作ってくれた薄片室や試作室の方々 鉱 石試料を提供あるいは借用させて下さった方々 線源や 測定機器を借用させていただき その使用法を教えて下 さり 助言していただいた方々 筆者らの話を聞いて助 言やヒントをあたえて下さった方々 どうもありがとう ございました. 深く感謝する次第です.



回転半径 cm 距離cm	0	3	6	照射時間 (h)
2	0.4	_		1.0
5	1.1	2.0	5.7	6.3
10	2.3	2.7	3.9	25.0
15	3.4	3.7	4.4	54.7

第3表 照射線量の差が5%以内におさまる領域の半径 線源と感光材の距離が2cmの場合は回転の中心点 が線量の最高点の5%以内におさまらない。

文 献

- 江藤秀雄(1966)放射線遮蔽,日本原子力研究所ラジオアイソ トープ研修講議テキスト基礎課程, p. 187-228.
- Гуманский, Г. А., Балащов, В. Н. and Земан, Я. Н. (1960) применение эмиссионной радиографии для изучения парагенетических взаимоотнощений минералов ивещественного состава руд элементовс высоким атомным номером, Геология Рудных Месторождений, No. 5, стр. 123-124, 岸本文男訳: 地調月報, vol. 15, p. 745-748.
- HINE, G. J. (1952) Secondary electron emission and effective atomic numbers. *Nucleonics*, vol. 10, p. 9-15.
- 南 英一(1954) 玉川温泉の北投石について. 鉱物学雑誌, vol.

2, p.1-23.

- 小尾五明・岸本文男(1973)二次電子放射ラジオグラフィによ る鉱石組織の研究.第1報 基本的手法および7線照射線 量・線質の検討.昭和48年度三鉱学会講演要旨集, B41.
- ・佐藤岱生(1976)二次電子放射ラジオグラフィによる鉱石組織の研究・第2報 各種照射線源の検討・昭和51 年三鉱学会講演要旨集,B48, p.95.
- ------・-----(1977) 鉱石研磨面における二次電子放射 ラジオグラフィ・地質ニュース, no. 279, p.20-23.
- ・ーーー (1982) 放射ラジオグラフィ ⁵⁷Co, ¹⁸⁷Cs,
 ⁶⁰Co 7 線源の検討. 地調月報, vol. 33, p.33-47.
- ・横山峯子・岸本文男(1971a) 大型鉱石研磨面に対 するラジオグラフ、第8回理工学における同位元素研究発 表会要旨集.p.34.
- ------・------(1971b)反射ラジオグラフにつ いて.地調月報, vol. 22, p.401-414.
- -----・ (1971c) 二次電子放射ラジオグ
 ラフィとその鉱石解析への応用.日本アイソト プ協会
 Isotope news, no. 209, p.14-15.
- 山崎文男(1966)放射線と物質の相互作用,日本原子力研究所 ラジオアイソトープ研修所講議テキスト基礎課程,p.31-47.
- 吉井守正・佐藤岱生 (1983) BASIC による地球化学データ解 析システムGEOCAPSのあらまし、情報地質, no. 8, p. 21-40.



第15図 感光材上の照射線量 回転半径0の時の中心点に おける線量を1.2(R)とし て計算した。各グラフ左上 の数字は線源と感光材の距 離を示す。線源の回転半径 は各グラフの上から下へ0, 3,6 cm である。