## 白亜紀-古第三紀花崗岩類に伴う鉱床の鉱化年代-1987年における総括

## 石原舜三\* 柴田 賢\*\* 内海 茂\*\*

ISHIHARA, S., SHIBATA, K. and UCHIUMI, S. (1988) K-Ar ages of ore deposits related to Cretaceous -Paleogene granitoids-Summary in 1987. Bull. Geol. Surv. Japan, vol. 39 (2), p. 81-94.

**Abstract** : Mica minerals (mostly muscovite) and rocks from 11 ore deposits and mineralized areas were dated by K-Ar method. All the available data indicating mineralization age in the Cretaceous-Paleogene granitic terrain are summarized. The results indicate that (i) the mineralization ages are similar to the K-Ar ages of nearby granitoids, even on Au-Ag and Pb-Zn ore deposits, suggesting their close genetic relationship to felsic plutonic and subvolcanic activities; (ii) magnetite-series ore deposits are younger than ilmenite-series ore deposits in the Chu-goku-western Kinki district and Uetsu district, but both have the same age in northern Kyushu and Chubu districts ; and (iii) an Eocene copper mineralization was confirmed in the Kitakami Mountains.

## 1. まえがき

西南日本内帯の主要なモリブデン,タングステン鉱床 について,筆者らはかつて鉱化年代の概要を明らかにし たことがある(SHIBATA and ISHIHARA, 1974; ISHIHARA, 1978). その結果は次のようにまとめられる.

- (i)モリブデン鉱床は65-47 Ma を示し、タングステン 鉱床の96-66 Ma とくらべて明らかに若い.
- (ii)それぞれの鉱化時期において、鉱業的に重要な鉱床 はモリブデンⅠ期、Ⅱ期、タングステンⅠ、Ⅱ期と 分けられ、それぞれ2つのピークを持つ。

その後,他研究者や金属鉱業事業団の広域調査などに よって多数のデータが報告された.ここでは筆者らの追 加測定結果を報告すると共に,これまでに報告された年 代データについて論評し,日本の白亜紀-古第三紀鉱床 の鉱化年代について,現時点における総括を試みる.

### 2. 地質概要と年代測定試料

(1) 佐賀県杉山鉱床 (Be)

佐賀県,佐賀市北西方20kmの背振山塊の杉山付近には ペグマタイト性緑柱石-石英脈鉱床があって,第二次大 戦中に本邦で唯一の稼行実績を持つ.鉱床は母岩の佐賀 両雲母花崗岩と同時代と思われるが,これまで年代測定 は実施されていない.

鉱床の位置を第1図に示す.鉱床付近には花崗岩類が 広く分布し変成岩類などは分布しない.背振山塊では一 \*元鉱床部 \*\*技術部 般に磁鉄鉱系花崗閃緑岩類が卓越するが(石原ほか, 1969),杉山付近では佐賀花崗岩体の北西周縁部に相当 するチタン鉄鉱系花崗岩が分布する.

杉山付近の佐賀花崗岩は北部で一部に片状構造を持つ 黒雲母花崗岩,南部で白雲母-黒雲母花崗岩である(第 1図).後者で白雲母が卓越する場合には柘榴石やモナ ズ石が微量造岩鉱物として含まれる.鉱床は主として白 雲母-黒雲母花崗岩を母岩とし,一部の小鉱床はその周 辺に認められる(第1図).

鉱床はペグマタイト鉱床と石英脈鉱床とからなり,前 者が石英,カリ長石を対象として大規模に採掘された. 杉山鉱床が最大で広沢鉱床がこれに次ぐ.石英脈鉱床は 一部にカリ長石を伴い,ペグマタイト性であるが,珪石 として稼行された.鉱脈や盤際変質帯の一部で緑柱石を 伴い,佐嘉鉱山第2鉱体のものは高品位で第二次大戦中 に小規模に稼行された.母岩は白雲母花崗岩,脈際では グライゼン化が一般的である(石原ほか,1969).

年代測定試料(65S-25)は千屯岩鉱床(第1図)の 緩傾斜石英脈の盤際グライゼン化変質岩から分離した白 雲母である.

(2) 福岡県福岡水鉛鉱床(Mo)

この鉱床は福岡市板付空港の南東方の丘陵地にあっ て、博多区と粕屋郡字美町地内に分布する.鉱床は東部 と西部鉱脈群に分けられ、東部鉱脈群が旧福岡水鉛鉱山 であり、第二次大戦末期に"児玉機関"(代表児玉誉士夫) が海軍の委託を受けて採掘した.昭和19年9月-同20年 4月間に選鉱場を稼動し、22トンの精鉱を生産したが、

### 地質調査所月報(第39巻第2号)



- 第1図 佐賀県杉山付近のペグマタイトとペグマタイト性石英脈鉱床.石原ほか(1967)に加筆, SN(千屯岩), SA(佐嘉第二鉱床)は ペグマタイト性(含緑柱石)石英脈鉱床, SU, 杉山ペグマタイト,地形図は国土地理院発行1/50,000地形図「浜崎」による.
- Fig. 1 Distribution of pegmatitic (beryl-) quartz vein (SN, Senton-iwa; SA Saga No.2) and pegmatite (SU, Sugiyama and other solid lenses) in the Sugiyama area, Saga Prefecture.

精鉱の銅含有量が高く,鉄鋼添加材として使用不能で あったと言われる.当時の粗鉱品位は0.7-0.8% MoS<sub>2</sub>で あった.

西部鉱脈群は採石過程で昭和38年に発見され,太陽鉱 工(㈱により,昭和39年初めから同43年末まで探鉱された. 約1.3kmの立入坑道,3レベルの鏈押坑道,多数のボー リングにより,金属量換算で500トン MoS<sub>2</sub> 以上の可採 鉱量が発見された.鉱石(0.7% MoS<sub>2</sub>,30トン)の浮遊 選鉱実験は島根県大東鉱山でおこなわれたが,やや低い モリブデン含有量(脈平均0.32±% MoS<sub>2</sub>)と高い銅含 有量(同0.4±% Cu)のために,本格的な採掘に至らず 閉山された.

当地域の地質は三群変成岩類に属する苦鉄質火山岩源 の変成岩類,これに貫入する黒雲母花崗岩,これらを不 整合に覆う夾炭層(粕屋炭田)を含む古第三系から構成 される(松隈,1942).花崗岩にはアプライト岩脈,石 英脈が多く(第2図),三群変成岩類をルーフとする花 崗岩の頂部が露出していることを推定させる.

花崗岩は鉱床付近の観察によると細-中粒黒雲母花崗 岩である. 岩石帯磁率は一般にX=120×10<sup>-6</sup>emu/g 程 度であり,磁鉄鉱系花崗岩の値を示す. 2 個の分析値に よるとこの花崗岩は70.8-71.6% SiO<sub>2</sub>, 3.4-3.7% K<sub>2</sub>O, Na<sub>2</sub>O/K<sub>2</sub>O =1.14-1.23であり,ナトリウムに富む性質 で特徴づけられる.

, 研の観察によると, 花崗岩は割目に沿って桃色カリウ

ム長石化を受け,脈際では著しい白雲母化を蒙る.緑泥 石化も一般的である.松隈(1942)は珪化,方解石化な ども報告している.

鉱脈は N-S ~ NW, 急傾斜, ほとんど石英からなり, 少量の輝水鉛鉱と黄銅鉱を含む.石英脈は広域的には一 般に不毛であり,一部が輝水鉛鉱,一部では銅鉱脈であ ると伝えられるが(松隈, 1942),探鉱された鉱脈では 脈平均は0.3-0.8% MoS<sub>2</sub>, 0.2% Cu 以上である(太陽 鉱工株式会社資料による).第二次大戦後の探鉱鉱脈に ついては一般に Cu > MoS<sub>2</sub> の平均脈品位が得られてお り(第3図),銅に富むモリブデン鉱床として我が国で 唯一のものである.少量鉱物として松隈(1942)は磁鉄 鉱,黄鉄鉱,閃亜鉛鉱,その他モリブデン,銅二次鉱物 を報告している.

年代測定試料(76 FK 16)は東部鉱脈群の研から採取 したもので,石英脈に接する白雲母化母岩から分離した 白雲母である.

(3) 福岡県浮羽郡田主丸町鷹取山北西麓(W),海抜 520 m

上記地域には泥質岩に富む三群変成岩類中に,層理面 に沿って東西方向に花崗岩体 (E-W 8 km, N-S 2 km) が岩株状に分布する.田主丸から南方へ鷹取山へ向けて 林道が通ずる.林道沿いに下部では黒雲母花崗岩が産出 し、上部へ向けて白雲母が増加して最上部では両雲母花 崗岩となる.両雲母花崗岩には時に柘榴石が含まれる.



- 第2図 福岡水鉛鉱床の概要. 国土地理院発行1/25,000地形図「福岡南部」に加筆, Eは東部鉱脈群(旧福岡水鉛), Wは西部鉱脈群. 太実 線は鉱脈, 二本線は主要立入坑道.
- Fig. 2 Vein (heavy line), drift (double line) and geology of the Fukuoka-Suien (molybdenum) deposit, Fukuoka Prefecture.

すなわちこの岩体は基本的には黒雲母花崗岩で頂部へ向 けて白雲母が増加すると言う"山陽型"(ISHIHARA, 1978) の特徴を持つ. 岩石帯磁率はX < 26×10<sup>-6</sup> emu/g であり, チタン鉄鉱系の値を示す(石原ほか, 1979).

岩体上部には白雲母-黒雲母ペグマタイトの小岩脈が みられ,測定試料(76 KY 187)は緩傾斜小岩脈(幅7 cm) から分離した白雲母である.

(4) 山口県重徳鉱床(W)

この鉱床は山口県大津郡日置村奥畑の北東方約1kmの 山中にある.古くから銅鉱床として知られ,大正4年に 銅およびタングステンを対象として開坑されたと伝えら れている(平林,1917).鉱業統計によると,採掘は第 一次世界大戦時に最も活発であり,昭和28年にも若干の 生産が記録されている.総精鉱生産量は30トン以下と推 定される. 鉱床付近の地質は阿武層群の火山岩類,それに貫入す る小規模(0.8×1.5km)花崗岩岩株,これらに貫入する 安山岩岩脈からなる(第4図).花崗岩はチタン鉄鉱系 に属する優白色黒雲母花崗岩である.平林(1917)は花 崗岩が火山岩類へ向けて漸次斑状となるとのべている. 鉱床は火山岩ルーフ直下の花崗岩体周縁相に胚胎するも のと考えられる.

鉱床は数条の鉱脈からなり(第4図),走向 N60°E, 傾斜 60°N である.鉱脈は一部でペグマタイト性石英脈, 白雲母を含む.母岩はグライゼン変質を伴う.測定試料 (76 YG 239 B)は9号坑口のグライゼン化花崗岩から 分離した白雲母である.

鉱石鉱物は鉄マンガン重石,黄銅鉱のほか,少量の硫 砒鉄鉱,黄鉄鉱,磁鉄鉱のほか,微量の灰重石,輝水鉛 鉱である(平林,1917).

地質調査所月報(第39巻第2号)



- 第3回 福岡水鉛鉱床の鉱脈別モリブデン, 銅平均含有量(黒円)含有量は太陽鉱工㈱資料による 小白円は世界のポーフィリー型鉱床, 石原ほか(1983)参照
- Fig. 3 Averaged contents for unit vein of MoS<sub>2</sub> and copper (solid circle), Fukuoka-Suien deposit. Small open circle, porphyry-type Cu and Mo deposits.



第4図 山口県重徳鉱床の地質概要 (平林, 1917) Fig. 4 Geologic outline of Jutoku tungsten deposit, Yamaguchi Prefecture.

(5) 鳥取県大倉鉱床 (Pb-Zn)

この鉱床は鳥取県日野郡日野町上石見,大倉山の南麓, 海抜800m付近にある.小規模鉱床はその南西方へ伯備 線地並まで散在する(第5図).

開発の歴史は古く,その発見は戦国時代にさかのぼり, 徳川時代には直轄銀山として稼行されたと伝えられてい る.当時は銀山,山神坑付近,白竜鉱脈群などの鉱床が 稼行されたらしい.

大倉鉱山の技術担当であった大岡舛加氏(上石見在) によると昭和初期に伊田某と地元神主とが史実をひもど き30枚鏈を1号坑から探鉱した.昭和15-20年には速水 儀三郎(大阪)が手掘り,木馬によって300トン(Au 6 g /t(?),Ag1kg/t,Pb+Zn37-40%,第1表と比 較)の採掘をおこなった.昭和21-26年には吉本信雄(大 阪)が電気,機械設備を導入し,高品位鉱を約1500トン, 神岡鉱山を主体に売鉱したと言われる.しかし鉱業統計 に記録された生産量は昭和26年4月-同29年12月間の993 トン(Pb11-30%, Zn10-15%, 含有金属量, Pb167ト ン, Zn113トン)であるにすぎない.この時期には第1, 2坑,山神坑などの上部坑で採掘がおこなわれた.最大 の30枚鈍は露頭から南落しの富鉱部を有し,その規模は 幅約50m,落し方向へ150mであった.

当地域の構成岩類は基本的には白亜紀後期-古第三紀 斑栃岩と花崗閃緑岩であり(土井, 1951),前者は中粒 塊状の含黒雲母-角閃石-単斜輝石-かんらん石斑栃岩で あり,後者は中粒黒雲母-角閃石花崗閃緑岩である(服部, 1978).

筆者らの観察によると斑粝岩体西部の宗金-郡家間(第5図)には幅数mの苦鉄質凝灰岩の夾みを持つ破砕石英 閃緑岩(帯磁率X=440-720×10<sup>-6</sup> emu/g)が認められ たが,これらは三群変成岩類に属する可能性がある.鉱 床下方部の観察によると斑粝岩は中粒塊状,X=600-



第5図 鳥取県大倉鉱床付近の地質略図. 土井 (1951) に加筆 Fig. 5 Geologic outline of Okura Pb-Zn deposit, Tottori Prefecture.

-840×10<sup>-6</sup> emu/g,磁鉄鉱系の帯磁率を示す.花崗閃 緑岩は転石しか得られなかったが、細粒閃雲花崗閃緑岩 で、 $\chi = 480 - 650 \times 10^{-6}$  emu/g である。第2坑口の研に みられる同岩は $\chi$  < 120×10<sup>-6</sup> emu/g であり低い帯磁率 を示すが、これは変質によるものと思われる. 鉱床付近 の花崗閃緑岩には岩相変化が予想され、なお精査が必要 である.

鉱床は裂か充填性鉱脈鉱床で、斑粝岩の北縁に分布す る、上石見の林道沿いの落石は全て珪長質火山岩類から なり、服部(1978)は大倉山山頂に珪質ホルンフェルス の転石を記載している. これらに大倉山頂部の急傾斜地 形を考慮すると、大倉山山頂部は白亜紀後期火山岩類が ルーフとして残存している可能性が高い. すなわち, 鉱 床は火山岩類, 斑粝岩などのルーフ岩石の近傍, 花崗閃 緑岩の周縁部に存在するものと考えられる.

鉱脈は走向 N20-40°E, 傾斜 70°W, 主要鉱脈は上大 倉山の3条で(第5図)、最東端の第1脈(30枚通)で 最も鉱液が良く,脈幅1mに達する富鉱部は走向方向に 50m, 落し方向(35°S)に100m以上であった. 脈幅は 膨縮が著しいが一般には15cm程度であったようである (土井. 1951), 筆者らによる第2坑口の観察によると, 鉱石は白雲母化、緑泥石化が著しい花崗閃緑岩に方鉛鉱、 閃亜鉛鉱が鉱染するもので、少量の黄銅鉱、黄鉄鉱も認 められた. 鉱石中の石英は少量である. 若干の緑泥石化 もみられる.神岡鉱業所の分析によると,鉱石は著しく 鉛に富む特徴を有し、また銀含有量も高い(第1表). 黄鉄鉱と共存する閃亜鉛鉱のFe含有量は10.9モル%で あり、山陰帯の鉱床としては鉄に富む、若干山陽帯的な 性格を有するといえよう (TSUKIMURA et al., 1987).

年代測定試料(82082705)は第2坑研から採取したも ので、硫化物を含む白雲母化母岩から分離した白雲母で ある.

兵庫県北部の白亜紀後期-古第三紀花崗岩類は一般に 磁鉄鉱系に属するが、宮津岩体の南西方、和田山付近の 花崗岩体は例外的にチタン鉄鉱系に属する(石原ほか. 1981). この岩体は広範囲に低度の熱水変質をうけてい る点でも異色である.新鮮な岩石では微量成分としての 錫含有量が高く,熱水変質岩では低い傾向を示し,明延 鉱床との関連が示唆されている(寺島・石原、1982).

測定試料(80082632)は兵庫県朝来郡山東町柴,遠坂 トンネル西口の若干の緑泥石化を伴う黒雲母花崗岩であ り、その帯磁率は $\chi = 22 - 91 \times 10^{-6} \text{ emu/g}$ である.

(7) 兵庫県, 坂越大泊鉱床 (Au-Ag)

この鉱床は山陽本線相生駅の南西方、赤穂市丸山に あって播磨灘に面する海岸にあって、ろう石鉱床として 稼行されたが、昭和49年にそれまで放置されていた珪化 岩に高品位の金銀が確認され、一時金ブームをまき起こ したものである. その記載は菊地ほか (1982) にくわし 61

鉱床付近には白亜紀後期の流紋岩質溶結凝灰岩類が広 く分布し、花崗岩質斑岩類の貫入をうける。"ろう石" 変質はここでは石英-カオリナイト-絹雲母の組合せを有 し、その中に雁行する3条の石英脈があって、N40°W、 70°Nの走向傾斜を有する. 石英脈にはエレクトラムと 数種の銀鉱物が含まれ、稼行鉱石に基づく Ag/Au 比は 約9である (菊地ほか, 1982).

測定試料(81060604)は最南東部の第1鉱脈、-30m L坑南部の鉱脈盤際から採取した絹雲母化溶結凝灰岩で ある.

(8) 岐阜県秋神鉱床(Pb-Zn, 豊遙秋採集)

岐阜県を中心に広く分布する"濃飛流紋岩類"とこれ と類以する笠ケ岳流紋岩、大雨見山流紋岩等には小規模 ながらも多数の鉛亜鉛鉱床が分布する(豊ほか,1984). 秋神鉱床はその一つであって、岐阜県大野郡朝日村宮之 前に位置する.

Table 1         Average grades for the ores from Okura deposit									
種類	Au (g/t)	Ag (g/t)	Cu(%)	Pb(%)	Zn (%)				
上鉱1	0.6	702	0.81	61.95	10.8				
雑鉱1	1.0	553	1.33	22.22	15.5				
同 2	0.5	577	0.81	11.58	17.4				
同 3	0.8	660	1.42	26.70	31.6				
同 4	1.4	342	0.85	25.54	28.6				

第1表 大倉鉱床産鉱石の平均品位(土井, 1951)

(6) 兵庫県北部,和田山花崗岩体 (Sn)

神岡鉱業所分析, 1951年9月

鉱床は船山溶結凝灰岩層に貫入する小規模ストック状 (E-W 4km×N-S 1.5km)の花崗閃緑斑岩の周縁部にみ られる裂か充塡性鉱脈で,走向N75°E,幅数mの断層破 砕帯に細脈状に,閃亜鉛鉱,方鉛鉱,黄鉄鉱,黄銅鉱, 石英,方解石が産出する(山田ほか,1985).母岩は著 しい絹雲母化をうける.

測定試料は(A11-16330)は母岩の絹雲母化花崗閃緑 斑岩から水ひによって分離した絹雲母である.

(9) 福島県八茎鉱山(W, Cu, 日鉄鉱業株式会社提供)

八茎鉱床は福島県南東部,石城郡四倉町にあって基本 的には含銅スカルン型鉱床である.鉱床は八茎石灰岩と 下盤粘板岩との境界に沿って石灰岩の基底部を交代した スカルン中に塊状もしくは鉱染状に黄銅鉱,磁鉄鉱,灰 重石がみられ,層状-レンズ状鉱体を構成する(小川・ 志田, 1975).

測定試料(KO 780106)は130mL, W380Bにおける 深部タングステン鉱床に接する粘板岩中に産する灰重石 含有白雲母-石英-緑簾石脈から分離した白雲母である.

(10) 岩手県赤金鉱床(Cu)の石英斑岩

赤金鉱床は基本的には含銅磁硫鉄鉱スカルン鉱床であ り、鉱床は石英斑岩および花崗閃緑岩類周辺の石灰質岩 を母岩とする、石英斑岩には細脈-鉱染状の含金銅鉱化 作用が知られており、磁石山鉱床と呼ばれている(中ほ か、1961).

江刺興業㈱砕石場に露出する石英斑岩はこの鉱化石英 斑岩と一群のものと考えられ, "熱水性黒雲母"と思わ れる赤褐色黒雲母を含む. 測定試料.(81 KT 603) は同 砕石場430m L で得られた同岩から分離した黒雲母であ る.

(11) 岩手県門神岩 (Cu)

門神岩は岩手県宮古の西方約7kmにあって、交通は至 便である.その名は、奇形を示す珪長質角礫岩岩脈に対 して与えられたもので、これは若干の銅鉱化作用をうけ ている(石原、1982).

門神岩岩脈は北部北上帯の中古生層,それに逆入する 宮古花崗閃緑岩体の両者を切って N60°E 方向に貫入す る.幅220m,中古生層のセプタを伴い,現露頭は岩脈 の頂部に近いものと思われる.岩脈は著しい岩相変化を 示し,粗-細粒の斜長石斑晶を含有する斑岩と貫入性角 礫岩とからなる.斑岩はカリウムに乏しいデイサイト質 (K<sub>2</sub>O 1.4%, SiO<sub>2</sub> 70.3%)である.

角礫岩は岩脈の形成と密接であり,岩脈貫入前,貫入 時,貫入後の3時期に形成された.中古生層,キースラー ガー鉱石,宮古岩体花崗岩類などの異質捕獲岩を含むが, 一般には岩脈自身が角礫の主体である.マトリックスは 破砕されたデイサイトからなるが,一般に再結晶し,微細な緑褐色黒雲母が網状にみたす.他の変質鉱物は絹雲母,方解石である.角礫岩のマトリックスは磁鉄鉱,黄銅鉱,黄鉄鉱を含み,こぶし大サンプルについて,最高0.17%Cu,0.32%Sが得られた.

年代測定試料(KT 631 C)は角礫化細粒デイサイトで あるが異質岩片は含まない.得られた年代は角礫化後マ トリックスに生成した黒雲母の晶出時期を示すものと考 えられる.

### 3. 結果と考察

年代測定結果を第2表,試料産地を第3表に示す.さ らに鉱化年代の総括を第4表1,2及び第6図に示す.

K-Ar 年代測定の方法は SHIBATA and ISHIHARA (1974) とほぼ同じである. K-Ar 年代計算に用いた定数は,  $\lambda_{\beta} = 4.962 \times 10^{-10}$ /y,  $\lambda e = 0.581 \times 10^{-10}$ /y,  ${}^{40}$ K/K = 0.01167 atom% である (STEIGER and JÄGER, 1977). 論 文中に引用した年代値はすべてこれらの定数によって再 計算したものである.

北九州-西中国地域の測定結果は89-95 Ma であり,今 回の測定値(除八茎・赤金鉱床)のなかで最も古い値を 示す.これらの値は近傍の花崗岩類(河野・植田,1966) とほぼ同様であって,これら鉱床と花崗岩類との成因的 関係を示唆している.モリブデン鉱床とタングステン鉱 床との間に特に有意の年代差は認められないが,福岡水 鉛鉱床は既述のように Cu > Mo でむしろ銅鉱床であっ て,中国-中部地方のモリブデン鉱床とはかなり異った 性格を示す.

一方,中国地方,中部-近畿地方西部では,モリブデン鉱床あるいは山陰帯の磁鉄鉱系花崗岩類が65-70 Ma より若く,タングステン鉱床や山陽帯のチタン鉄鉱系花 崗岩類がこれより古いことが知られていた(SHIBATA and ISHIHARA, 1974;柴田,1979).和田山花崗岩体の黒 雲母年代,79.3±2.5 Ma はその南西方20kmの穴栗花崗 岩複合体(石原ほか,1981)の黒雲母年代,66.3±2.2 Ma (柴田,1979)より明らかに古く,鳥取県東部のチ タン鉄鉱系花崗岩類の値(78.2-80.9 Ma;柴田,1979) と同様であって,これまでの結論を支持するものである.

一方,大倉鉛亜鉛鉱床では山陰帯の磁鉄鉱系花崗岩類 中の鉱床としては最も古い年代(73.3±2.3 Ma)が得 られた.すなわち,島根県東部の小馬木(Mo, 64.1± 2.5 Ma),清久(Mo, 49.0±1.9 Ma)より明らかに古く, 鳥取県東部の関金(W, Mo, 66.8±2.6 Ma, SHIBATA and ISHIHARA, 1974)にやや近い.この鉱床の母岩であ る花崗閃緑岩については,同鉱床西方3kmの三吉産の同

	Nos. & Locality	Rọck	Mineral	K <sub>2</sub> O (%)	<sup>40</sup> Ar rad (10 <sup>-6</sup> mlSTP/g)	Atm. <sup>40</sup> Ar (%)	Age (Ma)
Southwest Japan							
(1) 65 S-25	Sugiyama(杉山), Saga (Be)	Greisenized granite	Muscovite	10.5	30.9	5.7	88.8±2.7
(2) 76 FK 16	Fukuoka(福岡), Fukuoka (Mo)	do.	do.	10.0	31.3	10.6	94.6±3.0
(3) 76 KY 187	Tanushimaru(田主丸), Fukuoka (W)	Pegmatite dikelet	do.	9.85	29.1	5.9	89.2±2.8
(4) 76 YG 239 B	Jutoku(重徳), Yamaguchi (W)	Greisenized granite	do.	5.74	17.1	8.4	89.8±2.8
(5) 82082705	Okura(大倉),Tottori (Pb—Zn)	do.	do.	8.29	20.0	14.4	$73.3 \pm 2.3$
(6) 80082632	Tozaka(遠坂), Hyogo (Sn)	Biotite granite	Biotite	5.30	13.9	10.3	$79.3 {\pm} 2.5$
(7) 81060604	Sakoshi(坂越), Hyogo (Au)	Altered rhyolite	Whole rock	1.12	2.95	22.7	$79.6 {\pm} 2.5$
						21.5	$\frac{79.4\pm2.5}{79.5\pm1.8}$
(8) All-16330	Akigami(秋神), Gifu (Pb—Zn)	Altered porphyry	Sericite	7.95	16.9	11.8	$64.5 \pm 2.0$
					17.0	10.1	$65.1 \pm 2.0$
							$64.8 \pm 1.4$
Northeast Japan							
(9) KO 780106	Yaguki(八茎),Fukushima (W)	Scheelite-bearing vein	Muscovite	8.86	31.6	3.5	$107 \pm 3$
(10) 81 KT 603	Akagane(赤金), Iwate (Cu)	Granodiorite porphyry	Biotite	7.07	26.0	4.0	$110 \pm 4$
(11) KT 631 C	Kadogami(門神), Iwate (Cu)	Low-K dacite	Whole rock	1.11	1.38	14.9	$38.4 \pm 1.3$

# 第2表 鉱床構成岩石鉱物の K-Ar 年代

Table 2 K-Ar ages of micas and altered rocks from selected mineralized areas in Japan

- 88

1 査 所 月 報 (第 39 巻 第 2

步)

地質調

### 第3表 分析試料の採取位置

#### Table 3 Localities of analyzed samples

- (1) 佐賀県佐賀郡富士町杉山南方,千屯岩鉱床.両雲母花崗岩 (チタン鉄鉱系)中の石英脈の盤際グライゼン化変質帯 (33°22'32"N, 130°09'46"E).
- (2) 福岡県粕屋郡宇美町, 博多区桜ヶ丘団地南東端の境界付近. 早良花崗岩(磁鉄鉱系)中のグライゼン化脈際変質岩, 福岡水鉛 鉱床東部鉱脈群のずり(33°33'37"N, 130°28'54"E).
- (3) 福岡県浮羽郡田主丸町鷹取山(802m) 北西麓,海抜520m付近の林道.両雲母花崗岩(チタン鉄鉱系)中の白雲母-黒雲母ペグ マタイト岩脈(幅7cm)(33°18′16″N, 130°43′01″E).
- (4) 山口県大津郡日置村奥畑北東方1km, 重徳鉱山下部坑ずり. グライゼン化花崗岩(34°21′01″N, 131°08′13″E).
- (5) 鳥取県日野郡日南町上石見,大倉鉱山,第二坑ずり. グライゼン-鉱化母岩 (35°07′16″N, 133°21′17″E).
- (6) 兵庫県朝来郡山東町柴,遠坂トンネル西口.和田山花崗岩体(チタン鉄鉱系)の黒雲母花崗岩(35°18′01″N, 134°55′21″E).
- (7) 兵庫県赤穂市丸山、坂越-大泊鉱山、-30mL南部. 絹雲母化母岩(溶結凝灰岩)(34°44′40″N, 134°26′00″E).
- (8) 岐阜県大野郡朝日村宮之前.秋神旧坑からの絹雲母化-鉱化母岩(斑岩)(36°00'31"N, 137°23'41"E).
- (9) 福島県石城郡四倉町,八茎鉱山深部タングステン鉱床,130mL W380B. 粘板岩中の灰重石含有絹雲母-石英-緑簾石脈 (37°09'27"N,140°51'48"E).
- (10) 岩手県江刺市赤金鉱山, 江刺興業㈱採石ピット, 430mL南部. 黒雲母化石英斑岩 (39°10'28"N, 141°20'53"E).
- (11) 岩手県宮古市花原市東方,門神岩採石ピット(山田線北側).角礫化デイサイト(39°37′48″N, 141°52′16″E).

岩について71±6 Ma (HATTORI and SHIBATA, 1974) が 得られており,これらは測定誤差の範囲で同時代とみな しうる.

坂越大泊金銀鉱床はその産状から三石付近のろう石鉱 床との関連性が示唆されるが、その鉱化年代79.5±1.8 Ma は三石鉱化区、八木鉱床の年代80.5±3.2 Ma (柴田・ 藤井、1971)と同じである.一方、鉱床近傍の花崗岩の 年代には81 Ma (G 334、河野・植田、1966)が得られて おり、この鉱化作用が近くの花崗岩類と少なくとも熱的 には関係していたことを示している.

濃飛流紋岩地帯の秋神鉛-亜鉛鉱脈鉱床からは64.8± 1.4 Ma が得られたが、これは母岩の花崗閃緑斑岩の年 代(63.1±2.6 Ma、山田ほか、1985)と同じとみなし えて、両者の成因的関係を暗示する。

同様な鉱化年代は、北方、飛驒変成帯に分布する神岡 鉱床群でも得られている.すなわち、神岡鉱床における 杢地および白地鉛亜鉛鉱体のうち、後者の鉱化期を表わ す 絹雲母の K-Ar 年代は63.8-67.5 Ma (長沢・柴田, 1985) であり、上記秋神鉱床の年代と一致する.この事 実は神岡など飛驒帯の鉛-亜鉛鉱床は濃飛流紋岩中に多 数分布する鉛-亜鉛鉱床(豊ほか,1984) と同一生成期 の産物であることを示しており、成因的にも両者が関連 することを暗示する.

濃飛流紋岩類と関連貫入活動に伴う鉱化域において、 この時期の K-Ar 年代は鉛亜鉛に限らず、モリブデン・ タングステン(平瀬, 61.2 Ma, 恵比寿, 65.7 Ma, 福岡, 68.4 Ma) 鉱床のほか, 花崗岩類においても得られてい る(SHIBATA and ISHIHARA, 1974). 白雲母のアルゴン閉 さ温度(350°C)は一般の鉱床生成温度に非常に近い. し たがって K-Ar 年代は鉱化年代を示し, かつ鉱床は花 崗岩類との成因的関係を指示する.

八茎鉱床に関する年代測定資料としてこれまでに坑内 産閃雲花崗閃緑岩の黒雲母について113 Ma が報告され ていた(河野・植田, 1967).今回の結果は107±3 Ma であり,この黒雲母の値に極めて近い.

北上山地の赤金鉱床は人首岩体の東側に隣接する独立 小岩株に伴われるが、人首花崗閃緑岩の黒雲母からは 117と120 Maの年代が得られている(河野・植田,1965). 今回の石英斑岩の黒雲母が示す110±4 Maは上記の年 代に近い.この石英斑岩の値は赤金鉱床全般の鉱化年代 をほぼ示しているものと考えられる.

一方,門神岩の全岩年代38.4±1.3 Ma は北上山地で 一般的な花崗岩類の年代120 Ma ±とは著しく異なるも のであり,宮古市の浄土ヶ浜流紋岩類(51 Ma,柴田ほ か,1977)との関連性を示唆する.事実,共にSiO2が 高い低カリウム岩系に属する点では共通している.測定 岩石は鉱化年代を示すものであり,北上山地に弱いなが らも古第三紀鉱化作用が存在していたことは明らかであ る.

— 89 —

第4表-1 白亜紀-古第三紀花崗岩地域の鉱化年代総括表(1) 西南日本のタングステン生成区と東北日本

Table 4-1 Summary table for the mineralization age data in the Cretaceous-Paleogene granitic terrain, Japan (1) Tungsten province of Southwest Japan and Northeast Japan

	Locality	Main Ores	Mineral	Age	Reference
lungs	ten Province of Southwest Japa	n			
左賀	Sugiyama(杉山)	Be, SiO <sub>2</sub>	Muscovite	88.8	本研究
畐岡	Tanushimaru(田主丸)	Pegmatite	do.	89.2	同上
山口	Jutoku (重徳)	W	do.	89.8	同上
	Uku(宇久)	Roseki	do.	84.3	柴田・神谷(1974)
		Pegmatite	do.	83.8	
				Avg 84.1	
	Masago(真砂)	W	do.	94.2	Shibata & Ishihara (1974)
	Tsumo(都茂)	W, Cu	Phlogopite	80.4	同上
	Fujigadani(藤ヶ谷)	W	Muscovite	94.2	同上
	Kiwada(喜和田)	W	do.	98.0	同上
島	Koyo(甲陽)	Cu	Biotite	85.1	WATANABE et al. (1984)
Ш	Ibara(井原)	w	Muscovite	86.4	Shibata & Ishihara (1974)
	Mivoshi (三古)	W	ob	86.6	同上
	Kamo(加茂)	Mo	Biotite	77 1	柴田(1979)
	Yagi (八木)	Rosebi	Sericite	80.5	柴田・藤井(1971)
	i agi () () () Higasa (日	An Ar	de	77.9	WATANABE AT AT (1004)
康	nigasa(日文/	Au, Ag	Whele reals	70.6	* FF 22
;熚	Sakosni-Odomari(奴越人伯)	Au, Ag	whole fock	79.0	
	Ikuno(生虾)	Cu, PD, Zn, Sn(W)	d0.	74.0	SHIBATA & ISHIHARA (1974)
			Adularia	63.3	<b>週間産業省(1983)</b>
				68.1	
				$\frac{63.0}{2}$	
	<i>/</i>			Avg 67.3	
	Omidani(大身谷)	Au, Ag	Adularia	69.6	山岡・植田 (1974)
		do.	do.	<u>67.6</u>	同上
				Avg 68.6	
	Yabu(養父)	Au, Ag	Muscovite	68.9	WATANABE et al. (1984)
〔都	Otani(大谷)	W(Cu, Sn)	do.	93.5	Shibata & Ishihara (1974)
		do.	do.	92.1	
				Avg 92.8	
	Kaneuchi(鐘打)	W	do.	93.3	同上
			do.	95.1	山岡・植田(1974)
				Avg 94.2	
专	Ebisu(恵比寿)	W	Muscovite	65.7	Shibata & Ishihara (1974)
	Fukuoka (福岡)	w	do	68.4	同上
い	Takatori (高取)	W(Sn)	do.	70.4	同上
<b>F</b> 潟	Shionomachi (塩野町)	W(Mo)	do.	71.1	「 同 ト
1100	omonomacin (Juli) (J)	do.	do.	75.3	通商産業省(1982)
		40.	u0.	Avg 73.2	
	Obari (大碼)	Cu	do	63 2	同上
		Ju	u0.	60.8	
				$Avg \frac{60.0}{62.0}$	
				1115 02.0	
lorth	east Japan				
畐島	Yaguki(八茎)	Cu, W	do.	107	本研究
	Date-Nagai(伊達永井)	W	Sericite	94.0	通商産業省(1987 a )
手	Akagane(赤金)	Cu	Biotite	110	同上
	Taro(田老)	Pb, Zn, Cu	Sericite	128.6	植田ほか(1970)
			do.	130.0	
			do.	125.3	
				Avg 128.0	
	77.4(胆神母)	C.u	Whole rock	38 4	太研空

第4表-2 白亜紀-古第三紀花崗岩地域の鉱化年代総括表(2) 西南日本のモリブデン生成区

Table 4-2 Summary table for the mineralization age data in the Cretaceous-Paleogene granitic terrain, Japan (2) Molybdenum province of Southwest Japan

	Locality	Main Ores	Mineral	Age	Reference
福岡	Fukuoka-Suien(福岡水鉛)	Mo, Cu	Muscovite	94.6	本研究
島根	Osa(大佐)	Мо	do.	53.8	Shibata & Ishihara (1974)
	Kakeya(掛合)	Мо	do.	56.9	通商産業省(1987 b)
				57.3	
				Avg 57.1	
	Hinotani (火の谷)	Sericite	do.	51.3	Ishihara et al. (1980)
	Komaki(小馬木)	Mo, (W)	do.	63.3	Shibata & Ishihara (1974)
			do.	63.3	
			do.	65.7	
				Avg 64.1	
	Seikyu(清久)	Мо	Biotite	47.7	同上
			Muscovite	49.0	
				Avg 48.4	
鳥取	Okura(大倉)	Pb—Zn, Ag	do.	75.5	WATANABE et al. (1984)
			do.	73.3	本研究
	( • >			Avg 74.4	
	Sekigane(関金)	Mo, W	do.	66.8	Shibata & Ishihara (1974)
		do.	do.	$\frac{64.0}{65.4}$	通商産業省(1987 b)
京都	Busshoji(佛性寺)	Мо	do.	63.3	Shibata & Ishihara (1974)
福井	Nakatatsu(中竜)	Pb-Zn, (Mo)	do.	61.5	同上
岐阜	Hirase(平瀬)	Мо	K—feldspar	61.7	同上
			Muscovite	61.2	同上
				Avg 61.5	
	Kamioka(神岡)	Мо	K—feldspar	58.6	同上
	Tochibora(栃洞)	Au, Ag (Pb-Zn)	Sericite	65.3	長沢・柴田(1985)
			do.	65.1	同上
			do.	66.1	同上
				Avg 65.5	
	Mozumi(茂住)	Pb—Zn	do.	63.8	同上
			do.	67.5	同上
				Avg 65.7	
	Nagato(長棟)	Pb—Zn, Cu	do.	63.2	金属鉱業事業団(1984)
				68.4	
		-		Avg 65.8	1 mm 1
	Akigami(秋神)	Pb–Zn	do.	64.8	本研究

4. まとめ

11ケ所の鉱床,鉱化地域からの雲母と全岩の K-Ar 年代を測定し、これまでの既発表データと合せて、1987 年における総括を試みた.結果は次のようにまとめられ る.

- (i) 同一地域ではチタン鉄鉱系鉱床が磁鉄鉱系よりも古い(兵庫の明延地区,新潟の塩野町(チタン鉄鉱系)に対する大張(磁鉄鉱系)など).
- (ii) 一方,年代に差がないものも認められた(福岡水鉛 鉱床対田主丸,岐阜県秋神に対する苗木地区の鉱床な ど).
- (iii) 浅熱水性 Au-Ag, Pb-Zn 鉱床と言えども近傍の花 崗岩類と同様な年代を示し、これら鉱床も Mo, W-Sn 鉱床と同様に花崗岩類との成因的関係を想定させる (兵庫県坂越大泊,岐阜県秋神など).

(iv) 北上山地に古第三紀始新世の鉱化作用(Cu)が確認された(岩手県門神岩).

### 地質調査所月報(第39巻第2号)



第6図 日本の白亜紀-古第三紀花崗岩に関係する鉱床の鉱化年代 Fig. 6 K-Ar ages of ore deposits related to Cretaceous-Paleogene granitoids in Japan.

## 文 献

- 豊 遙秋・島崎英彦・山田直利・原山 智 (1984)
   濃飛流紋岩に伴う鉱床について、三鉱学会
   (松山)講演要旨集, p. 132.
- 土井啓司(1951) 鳥取県大倉鉱山調査報告書.地 質調査所鉱床部資料,12p.,図2.
- 服部 仁(1978) 上石見地域の地質.地域地質研 究報告(5万分の1地質図幅),地質調査所, 70p.
- HATTORI, H. and SHIBATA, K. (1974) Concordant K-Ar and Rb-Sr ages of the Tottori granite, western Japan (with chemical analyses by E. OHMORI). Bull. Geol. Surv. Japan, vol. 25, p. 157-173.
- 平林 武(1917) 重徳鉱山.本邦鉱業の趨勢,農 商務省鉱山局,419p.
- ISHIHARA, S. (1978) Metallogenesis in the Japanese island arc system. Jour. Geol. Soc. London, vol. 135, p. 389-406.

# 白亜紀-古第三紀花崗岩類に伴う鉱床の鉱化年代-1987年における総括(石原ほか)

- 石原舜三 (1982) 岩手県門神岩の角礫岩. 地質 ニュース, no, 333, p.45-49.
  - ・唐木田芳文・佐藤興平(1979) 北九州
     -西中国地域の磁鉄鉱床とチタン鉄鉱系花
     崗岩類の分布 特に小倉-田川断層帯の再
     評価 —. 地質雑, vol. 85, p.47-50.
- ・佐々木昭・寺島 滋(1983) 羽越地域
   の花崗岩類と鉱化作用. 地調月報, vol. 34,
   p. 11-26.
  - ・佐藤興平・月村勝宏(1981) 明延鉱床 に関する若干の問題について、鉱山地質, vol. 31, p. 147-156.
- ・関根節郎・原田種成・肥田 昇 (1969)
   ベリリウム探査器による Be 鉱物の探査と
   野外 Be 分析方法の検討.地調月報, vol.
   20, p. 151-160.
- 河野義礼・植田良夫(1965) 本邦産火成岩の K-A dating(Ⅱ) 北上山地の花崗岩類. 岩鉱, vol. 53, p. 143-154.
- ーーーー・ーーーー (1966) 本邦産火成岩の K-A dating(V) 西南日本の花崗岩類. 岩 鉱, vol. 56, p. 191-211.
  - —・ (1967) 本邦産火成岩の
     K-A dating(YI) 花崗岩類の総括. 岩鉱,
     vol. 57, p. 177-187.
- 菊地 豊・松木正義・後藤寿幸(1982) 坂越大泊 鉱山の調査と開発.鉱山地質, vol. 32, p. 361-368.
- 松隈寿紀(1942) 福岡市付近の水鉛鉱床. 九州鉱 山学会誌, vol. 13, p. 141-150.
- 長沢敬之助・柴田 賢(1985) 神岡鉱山産セリサ イトの K-Ar 年代とそれに基づく鉱床生 成年代の考察. 鉱山地質, vol. 35, p. 57-65.
- 中東 策・香村明美・相沢 恒(1961) 赤金鉱山 の探鉱,とくに米里,山彦,磁石山鉱床に ついて.鉱山地質,vol. 16, p.124-131.
- 小川敬三・志田彰夫(1975) 八茎鉱山の深部タン グステン鉱床について. 鉱山地質, vol. 25, p. 109-122.
- 柴田 賢(1979) 東中国における花崗岩類の K-Ar 年代. 地質学論集, no. 17, p. 69-72.
   ・藤井紀之(1971) 岡山県三石地区のろう石鉱床の研究 - 第2報 八木鉱山産セリサイト鉱の K-Ar 年代 --. 地調月報, vol. 22, p. 575-580.

- 柴田 賢・石原舜三(1974) 広島花崗岩中央部の 黒雲母 K-Ar 年代の南北変化. 地質雑, vol. 80, p. 431-433.
- SHIBATA, K. and ISHIHARA, S. (1974) K-Ar ages of the major tungsten and molybdenum deposits in Japan. *Econ. Geol.*, vol. 69, p. 1207-1214.
- 柴田 賢・神谷雅晴(1974) 山口県阿武地区ろう 石鉱床の K-Ar 年代 — 阿武地区ろう石鉱 床の研究 その2 — 地調月報, vol. 25, p. 323-330.
- ・柳 哮・浜本礼子(1977) 北上山地の中生代花崗岩・火山岩の年代(演旨).
   岩鉱, vol. 72, p. 119-120.
- STEIGER, and JÄGER, (1977) Subcommission on geochronology : convention on the use of decay constants in geo-and cosmochronology. Earth Planet. Sci. Lett., vol. 36, p. 359-362.
- 塚越重明・橋本守男・日比福二(1974) 神岡鉱山 栃洞坑における金銀鉱床について. 鉱山地 質, vol. 27, p.111-118.
- TSUKIMURA, K., SATO, K. and ISHIHARA, S. (1987) Regional and temporal variation in FeS content of sphalerite from Japan and its relation to granitoid series. Bull. Geol. Surv. Japan, vol. 38, p. 227-245.
- 通商産業省(1982) 昭和50年度広域調査報告書. 羽越地域(I), 164p.
  - (1983) 昭和57年度広域調査報告書.
     播担地域,72p.
- ・ (1987 a) 昭和61年度希少金属鉱物資 源の賦存状況調査報告書. 阿武隈東部地域, 119p.

———·(1987 b) 同上, 松江地域, 149p.

- 植田良夫・山岡一雄・大貫 仁(1970) 岩手県田 老鉱床母岩の K-Ar dating 一 特に鉱床成 国説に関連して —. 岩鉱, vol. 63, p. 259-265.
- WATANABE, M., SHIBATA, K. and SOEDA, A. (1984) K-Ar ages of base and precious metal mineralization in the Tungsten Province, Southwest Japan. Geochem. J., vol. 18, p. 189-193.

山田直利・足立 守・梶田澄雄・原山 智・山崎晴

— 93 —

	友	±۰	豊	遙種	阦	(198	5)	·	高山	地力	或の	)地分	質.	
	坩	也词	战地:	質研究	宠幸	報告	(5	万	分の	1 ±	地質	図	偪).	
	比	也質	調	査所,	1	11p.								
ाज्य	+#-	44	k m	<u>н</u> н	(1	074)		-	+17 ) ~	2	17	0	0	

の金属鉱床の K-Ar 年代. 鉱山地質, vol. 24, p. 291-296.

山岡一雄. 植田良夫(1974) 本邦における2,3 (受付:1987年6月9日;受理:1987年10月9日)