

一九五九年
全国希有分散元素
地質专业会议文集

—— 第三集 ——

国家科学技术委员会 編
中国科学院地質研究所

(内部資料·注意保存)

科学出版社

一九五九年
全国希有分散元素
地質专业會議文集

第三集

国家科学技术委员会 編
中国科学院地質研究所

(内部資料·注意保存)

科学出版社

1962

內容簡介

本書是一九五九年度召开的全国希有分散元素地質专业會議文集，第三集，共有論文二十五篇。书中着重地探討了我国主要省份的典型希有分散元素矿床：其中有花崗岩体褐紅銅矿矿床、矽卡岩鉻矿矿床、希士元素的多金属矿床、希有金属的花崗伟晶岩矿床、海滨鎢英石矽矿矿床，含希有分散元素的鉛鋅矿床、錫矿床、銅矿床、錫石硫化物矿床、低温热液汞矿床、铝土矿矿床和多金属矿床等。从地球化学的观点出发，对各类矿床中希有分散元素的成矿特点、分布及富集規律、矿区地質特征、远景評价以及研究工作方法等，都作了綜合性的論述，并明确了今后的工作方向。这些論文不仅总结了过去几年中我国希有分散元素矿床研究工作的成果，同时对未来的工作开展也具有一定的参考价值。

本書可供地質研究人員以及生产、教学人員之参考。

一九五九年 全国希有分散元素 地質专业會議文集

第三集

編著者 国家科学技术委員会
中国科学院地質研究所

出版者 科 學 出 版 社
北京朝阳門大街 117 号
北京市书刊出版业营业許可證出字第 061 号

印刷者 中 国 科 学 院 印 刷 厂

发行者 科 學 出 版 社

1962年7月第一版 书号：2498 字数：262,000
1962年7月第一次印刷 开本：787×1092 1/18
(京) 0601—1,880 印张：12 8/9

定价：1.75 元

目 录

- 广西东北部某花崗岩体鈷釔礦床地質及其富集規律.....
.....冶金工業部地質研究所希有金屬組 (1)
- 湖南南部矽卡岩鉻礦地質特征.....湖南冶金局地質勘探公司 238 隊 (12)
- 湖南南部矽卡岩鉻礦.....地質部矿物原料研究所 (25)
- 湖南南部矽卡岩鉻礦矿物物質成分.....地質部矿物原料研究所 (29)
- 辽宁东南部一一四矿区銻鉭鈦和希土元素分布規律及远景評價.....曹榮龍 (38)
- 辽宁东南部碱性岩及其希有元素賦存規律.....
.....冶金工業部地質研究所希有金屬組、辽宁冶金局矿山地質勘探公司 (45)
- 辽宁省东南部一一四号矿区用放射性方法寻找希有元素的報告.....劉元龍等 (65)
- 江苏某地鈾-鈦-鋯-希土元素金属矿床的初步研究报告提綱.....
.....南京大學地質系直屬第三隊 (72)
- 江西南部黑鈸矿床中分散的銻、鉭、鈦.....劉義茂 (81)
- 內蒙西部花崗伟晶岩中希有金属矿物的富集規律.....
.....冶金工業部地質研究所希有金屬組 (84)
- 丰产希有金属的新疆北部山区花崗伟晶岩地質工作汇报.....李慶昌 (99)
- 广东省海南島东海岸希有元素矽矿簡介.....兩广队海南小队 (103)
- 山东鋯英石矽矿床.....謝仲恆 (112)
- 辽宁西南部鉬矿床內分散元素的分布規律及其評价問題.....楊敏之 (114)
- 云南东北部鉛鋅矿床中希有分散元素的分布規律及評价.....
.....中国科学院地質研究所 (126)
- 云南东北部鉛鋅矿床中伴生有益元素及分散元素的賦存規律.....金耀華等 (133)
- 云南南部錫矿体伴生有益組分綜合研究.....云南錫矿公司地質測量处 (147)
- 云南北部銅矿床中伴生及分散元素的初步研究.....東川矿務局地質处 (169)
- 广东省北部多金属矿区已知希有分散元素(貴金属)賦存概況及其工作方法簡
介.....唐启能 (175)
- 广西西北部錫石硫化物矿床中希散元素的富集規律及其工作方法.....
.....广西僮族自治区 215 地質勘探队 (184)

- 黔东湘西某些低温热液汞矿床和多金属矿床的伴生元素.....
..... B. D. 費多列丘克、H. A. 奥泽洛娃 (204)
黔中含鎳、鈦、鈾、釩等的鋁土矿床工业評价摘要.....仲維卓 (208)
东北接触交代及热液交代型硼矿簡介.....馬宇峯 (211)
湖北省东南部希有金属矿床概况.....郭賢儼 (215)

中国科学院湖南地质研究所
湖南希有分散元素成矿分区及其远景.....湖南省冶金局勘探公司合編 (220)
湖 南 省 地 质 局

广西东北部某花崗岩体褐鈷鉻矿 矿床地質及其富集規律

冶金工业部地质研究所希有金属组

自1959年春季开始，由广西204队、冶金工业部地质研究所、中国科学院地质研究所等单位在该地的工作人员统一编队组成了一个联合工作组，在204队党委直接领导下，担负起详细研究该岩体稀有金属矿床成因类型、富集规律并提出下步勘探地区的任务。现在野外工作即将结束，室内工作尚未展开，一些资料还很少，仅据现有资料及野外观察对本区地质构造做如下介绍。这些意见与看法仅是初步的，尚待以后通过室内工作进行补充与修改。

该区山脉走向为北西—南东，系由数个花岗岩体组成。在岩体中广泛分布着希土、铌—钽矿物，故为希土及铌钽的地球化学省。本文描述的岩体为上述数个花岗岩体中的一个。该岩体呈不规则的圆形。岩体北西—西—南西面为石灰岩所包围。东部为早期侵入的另一花岗岩。北东与南东面则为砂岩。

由于岩性不同，该花岗岩体在本区中构成地形陡峻的山岭（主峰达1700米以上）。而周围的沉积岩则为高山区外的山脚小丘和平原。该岩体中部（或核部）由于岩性较边缘为中性些，易风化而形成核部一盆地。

与花岗岩周围接触带有关的锡石砂矿床分布于岩体周围山脚附近的冲积层中。含褐钴鉻矿很低。在核部盆地分布的褐钴鉻矿砂矿，规模虽大，但品位较低。而其余分布于小盆地或冲沟中者，规模虽不大，但较富。褐钴鉻矿砂矿床多分布于岩体内的中部—东部。这部分地区正是粗粒—斑状黑云母花岗岩的分布区。可是西部（少半部）在冲积层中则未发现其富集。西部主要由细粒—中粒斑状花岗岩组成。这样即表现出褐钴鉻矿与粗粒—斑状花岗岩有一定的空间分布关系。

褐钴鉻矿在冲积层和风化壳中既然表现有不同的分布（含量），这就堵塞了它在整个花岗岩体中均匀分布的可能性，因而要求从两个方面进行研究。即其富集（或成因）与构造有关呢？还是与某一期花岗岩或同一期某一岩相带有关呢？因而岩相工作及构造调查便显得是解决此问题的首先必经之路，当然要通过大量采样以了解褐

鈇鉻矿分布与岩相或构造的空間关系。

一、該岩体的花崗岩种类与特征

經過两个多月的野外工作，我們在原五万分之一的地質底图上以2公里間距沿路線系統的采集各种分析样品和标本，并进行了仔細觀察，对組成該岩体的花崗岩进行了分类(分期、分相)。

结构划分标准：火成岩正規分类应按矿物成分及結構进行。本区火成岩矿物成分变化不大，为便于野外进行分类，把其結構划分标准規定如下(正式定名尚須通过室内工作)：

I、粒状結構

- | | |
|-----------|---------------------|
| (1) 极粗粒結構 | 矿物粒度一般 ≥ 15 毫米 |
| (2) 粗粒結構 | 矿物粒度一般 5—15 毫米 |
| (3) 中粒結構 | 矿物粒度一般 2—5 毫米 |
| (4) 細粒結構 | 矿物粒度一般 < 2 毫米 |

II、斑状結構

- | | |
|-----------|---------------|
| (1) 正斑状結構 | 斑晶数量 40—60% |
| (2) 次斑状結構 | 斑晶数量 20—40% |
| (3) 少斑状結構 | 斑晶数量 $< 20\%$ |

我們根据上述結構划分标准、矿物成分的差异，副矿物的含量，及其在野外的分布、产状、相互关系对組成岩体的花崗岩初步分类(分期)如下：

I、早期花崗岩

II、晚期花崗岩(初步分为三期)

- 第一期花崗岩 細粒少斑状和細-中粒次斑状花崗岩
第二期花崗岩 粗粒-斑状黑云母花崗岩
第三期花崗岩 細粒花崗岩

早期花崗岩位于晚期花崗岩的东边构成一单独岩体。而晚期花崗岩本身組成另一岩体¹⁾。

其第一期花崗岩主要分布于岩体的西部(亚边部)呈南北向带状分布(約占岩体全部面积的四分之一)。第二期花崗岩主要分布于岩体中部及东部，少量分布于西部接触带附近(后者暫划为第二期內)，約占三分之二。第三期花崗岩則多呈小岩体、岩株、岩脉状产出，分布于西南部及西部，但面积不大。其余的細晶岩、伟晶岩等皆呈不厚的脉状或透鏡体出現，以岩体邊部較发育。

早期花崗岩 为中粒結構，并具斑晶，含斜长石、黑云母、角閃石較多，而含石英、

1) 为敘述方便起見，本文以后完全采用这种命名。

鉀長石較低(与晚期花崗岩相比)。副矿物有鋈石、鈦鐵矿……等，与晚期花崗岩呈平緩曲線接觸向东傾。并被后者呈脉状貫入。

晚期花崗岩 以含鉀長石、石英为高，斜長石和黑云母較低，并以普遍在不同程度上含褐鈇鉄矿为其特征。

第一期花崗岩(r_6) 为斑状結構基質为細粒，細-中粒。斑晶为石英、鉀長石、斜長石組成。含褐鈇鉄矿很低而不同于第二期花崗岩。与第二期花崗岩呈突变关系，后者有穿入第一期花崗岩中現象。并在第二期花崗岩中亦見有它的捕虜体及大的殘留体出現。这些足夠說明了它是另一期花崗岩，并为早期产物。而无相变，仅有所謂邊緣相(表皮相)的迹象。其所以位于邊部只不过受第二期花崗岩侵入而与普通围岩居于同样处境而已。据岩性、副矿物以及空間分布等情况，都說明了它与第一期花崗岩侵入的时间上的緊密关系，而与早期花崗岩較远些。

本期花崗岩又可分为二种：一为細粒少斑状花崗岩(r_{6-1})，基質为細粒。斑晶主要由石英及鉀長石組成，一般在15%左右，为邊部相。內部相为細-中粒次斑状花崗岩(r_{6-2})，基質为細-中粒，等粒性差。斑晶由鉀長石、斜長石和石英組成，一般达25%左右。二者呈漸变过渡关系。

他們很可能产生在晚期岩体領域內，当第二期花崗岩未侵入前广泛分布着第一期花崗岩。当第二期花崗岩侵入时部分被吞蝕，并造成再次升高，經长期侵蝕，大部分被侵蝕掉，东部大片露出第二期花崗岩。个别地区造成它与其他围岩同样被殘留于山頂似“帽子”状蓋在上边。而西部由于某些原因地形較低，被大片保留下來。

第二期花崗岩(r_7-r_{10}) 为晚期岩体最主要組成部分，占其地表分布面积的三分之二，是本区唯一具分带性完整的岩体。它呈粗粒和粗粒斑状結構，造岩矿物以鉀長石、石英为主，以斜長石、黑云母較少为其特征，故可称为較酸性花崗岩。常常可見到在其他期花崗岩中很少遇到的伟晶岩脉、石英脉和叶腊石化、矽化、云英岩化螢石脉小晶洞等晚期产物。除含鋈石、鈦鐵矿外并富含褐鈇鉄矿为其独有的特征。如前所列事实，它应晚于前者。这是本区主要含矿的花崗岩(后面还要詳述)。

第三期花崗岩(r_3-r_4) 为普通的細粒花崗岩。副矿物除鋈石与鈦鐵矿外，亦可見到少量的褐鈇鉄矿，有个別品位稍高些，这可能是因其靠近第二期花崗岩之結果。呈小的侵入体或岩脉，多分布于西部，尤以邊部較為常見，但在距接觸帶較远处亦見其广泛分布，并侵入于第一期花崗岩中，而邊部亦常見粗粒花崗岩直接与围岩接觸。在第二期花崗岩中亦常見其岩脉侵入，即或在邊部它們亦是接觸界綫明显的侵入关系。并非逐漸过渡而为又一期侵入的花崗岩。

繼第三期花崗岩活动之后，岩浆活动形成了晚期規模不大的岩脉——細晶岩、伟

晶岩以及气成热液期-細石英脉，并有叶腊石化、矽化、云英岩化、黃鐵矿化以及螢石細脉生成。

据上述事实我們初步認為晚期花崗岩体为多次火成活动侵入的产物，而在空間上則形成統一的岩体。但資料尚不多，有些問題尚待进一步加以探討証实。

二、晚期花崗岩体的分帶性

在整个花崗岩体中各种花崗岩的分布具有明显的分帶性。第一期花崗岩沿西部边缘呈南北向的带状分布。其本身亦具有一定的分帶性，但因受后期花崗岩侵入作用及风化結果，已殘缺不全。今仅对唯一含矿較富的第二期花崗岩加以詳細叙述。

第二期花崗岩較穩定具多帶性的岩体，东西寬約 17 公里，南北长达 24 公里，为北部較寬南部較窄的近椭圆形体。向深部应逐漸增大而呈小的岩基，西部則有些起伏而微复杂些。按矿物成分及結構(尤以后者为主)自边缘向内部可分为六个带：

第一岩相帶	粗粒花崗岩	r ₇₋₁
第二岩相帶	极粗粒花崗岩	r ₇₋₂
第三岩相帶	少斑状花崗岩	r ₈₋₁
第四岩相帶	次斑状花崗岩	r ₈₋₂
第五岩相帶	正斑状花崗岩	r ₁₀₋₁
第六岩相帶	核部花崗岩	r ₁₀₋₂

自核部向外可依次見其各带出現，各带間均为漸变关系，常通过过渡性岩石轉变为标准的岩相帶。这一規律对今后找矿工作具有极其重要意义。

粗粒花崗岩(r₇₋₁) 分布于最外环。在西部向第一期花崗岩突入，构成較大面积的出露，为粗粒結構。矿物顆粒多在 10 毫米以下。靠近边缘局部可見到 4—6 毫米的粒度出現。

矿物組成：肉紅色鉀长石常具卡氏双晶，一般含量較高，含量变化为 40—70%。石英为灰色(浅灰—深灰色)，为粒状連接呈鏈状，含量約 30—38%。黑云母片度 3—4 毫米，含量变化在 3—10%。斜长石(奥长石?)为白色、淡綠色，一般不大，常呈板状，在 5 毫米左右，分布于鉀长石周围或其中，含量为 2—10%。

极粗粒花崗岩(r₇₋₂) 位于前带之內側，为极粗粒状結構。矿物間接触界綫不規則。一般顆粒 ≥ 15 毫米，部分 < 15 毫米介于 10—15 毫米間。个别可达 20 毫米。

矿物組成：肉紅色鉀长石約 45%。石英为灰色，呈鏈状出現，含量約 40%。斜长石，白色、淡綠色，顆粒为 2—3 毫米，含量为 8—13%。黑云母为 3—6 毫米，含量为 7—12%。此花崗岩常具小晶洞，并有局部集中形成的小伟晶岩块体。

少斑状花崗岩(r₈₋₁) 分布于前带的內側与前者成漸变关系，为少斑状結構。斑

晶 < 20%，平均 15%。鉀長石為肉紅色，自形晶較好，一般為 13×25 毫米。石基粒度為 8—13 毫米。鉀長石與斑晶性質相同；僅為半自形或他形晶體，鉀長石總含量（包括斑晶在內）為 40—60%。石英為灰色呈鏈狀與粒狀，一般為 5—10 毫米，含量 35—40%。黑雲母小片為 2—3 毫米，含量約 10%。斜長石含量變化為 7—15%。

次斑狀花崗岩 (r_{8-2}) 為最寬的一帶，平均約 3000 米。次斑狀結構。紅色鉀長石斑晶約占 25—30%，大小為 2.5×1 —1.5 厘米。石基一般為 7—10 毫米。鉀長石與斑晶性質同，僅為他形晶，總含量約 40—50%。石英為灰色，呈粒狀，少量呈鏈狀產出，含量約 35%。黑雲母小片為 2 毫米，含量約 15%。斜長石為 3—5 毫米，個別達 10 毫米，含量變化在 2—8%。

正斑狀花崗岩 (r_{10-1}) 分布於核部盆地周圍。寬約為 700 米的規則環形。正斑狀結構。斑晶數量約 45%，但在西部較少些。這一岩相帶除斑晶較多外，基質較上者為細些，為 5—8 毫米。鉀長石多呈斑晶，石基中含量不多，含量約 45%。石基成分：灰色石英呈粒狀產出，含量約 30%。斜長石約 3%。黑雲母小片為 2 毫米，含量約 15%。亦可常見到析離體（或捕虜體？），一般 35×15 厘米左右。

核部花崗岩 (r_{10-2}) 為南北長 850 米，東西寬 700 米的橢圓形核。這是一種含析離體（？）較多，較大，而石基又是中粒的正斑狀花崗岩。斑晶約 40%，照例西北部為少些。鉀長石主要構成了極完整的自形晶的斑晶，在石基中較少，含量約 45%。石基為 2—5 毫米，中粒狀。以淺灰色石英為主，含量約 30%。斜長石較小（3 毫米左右），含量約 8%。黑雲母小片為 1—2 毫米，角閃石為 2×4 毫米的小粒狀結晶，兩者之和約 15%。

析離體（？）主要分布於核部花崗岩中，正斑狀花崗岩中含量較少。其餘各相極為少見。其規模與數量自外部向核心明顯變大變多。一般大小為 40×30 厘米，最大有達 2 米者。他們排列方向有與花崗岩中斑晶方向一致的趨勢。所謂析離體（？）本身為細粒結構，含角閃石、黑雲母較多，並具有與花崗岩中的斑晶性質相同的鉀長石斑晶。副礦物中以褐帘石多，褐鈸鉄礦呈微量而與核部花崗岩不同，並且其界線非常明顯。這種礦物成分、結構與其周圍岩石顯著不同，副礦物有很大差別的尤其為細粒結構，很難解釋其為析離體，但其位於核部。在本區域中到目前還未發現這種岩石。若認為是捕虜體亦是無證據的。故對其成因有待進一步收集資料加以研討。

尚應提出的是關於岩體西部平行接觸帶方向的長條形帶，寬僅 1—2 公里的岩石 (r_{7-8})，岩性及結構都與第二期少斑狀花崗岩 (r_{8-1}) 极為類似，但其內部常有局部基質變細現象。並向東與第一期花崗岩同化，有混合岩帶 (r_{6-8}) 的形成而又與第二期花崗岩有所不同，僅少量天然重砂試驗結果表明，其中不含或很少含（呈微量）褐鈸鉄

矿。因而是否与第二期花岗岩同时形成尚待继续进行工作。

综合全区野外观察资料，依上述六个相可发现某些矿物含量、颗粒大小和形状等有一定的变化规律。

表1 黑云母在各相中变化情况

代号	岩相带名称	黑云母含量	黑云母片度	褐钇铜矿含量 克/立方米	黑云母产出状态
r ₁₀	核部花岗岩和正斑状花岗岩	15%以上 (包括角閃石)	2毫米左右	25	呈小片星散状分布
r ₈	次斑状花岗岩和少斑状花岗岩	10—15%	2—3毫米	70	呈小片星散状或小群体分布
r ₇₋₂	极粗粒花岗岩	7—12%	3—6毫米	100	呈较大的集聚体星散状分布
r ₇₋₁	粗粒花岗岩	3—10%	3—4毫米	120	呈较小的集聚体星散状分布

表2 石英及石基的变化情况

代号	岩相带名称	石英粒度	石英含量	石英形状	石基大小
r ₁₀₋₂	核部花岗岩	3毫米	30%	粒状	常在2—5毫米之间
r ₁₀₋₁	正斑状花岗岩	3—10毫米	30%	粒状、细链状	常在5—80毫米之间
r ₈₋₂	次斑状花岗岩	4—13毫米	35%	细链状、粒状	常在7—10毫米之间
r ₈₋₁	少斑状花岗岩	6—15毫米	35—40%	粗链状少量粒状	常在8—13毫米之间
r ₇₋₂	极粗粒花岗岩	10—15毫米	40%	以链状为主	
r ₇₋₁	粗粒花岗岩	5—10毫米	30—38%	以链状为主	

这些规律归纳为以下几点：

- 1) 黑云母在内部相带中含量较高，片度较小，呈单片分散状态，向外部相带则含量减少，片度渐增大并渐变成集聚体散布在岩石中。这种片度逐渐增大亦是与岩石的结构变粗相一致的。
- 2) 斑晶由内部相向外逐渐变小，自形晶变差，而石基则向外部逐渐变大，因而在边部形成等粒状结构的极粗粒与粗粒花岗岩。
- 3) 石英的含量向外逐渐增加，于极粗粒花岗岩带达到顶峰，再向外亦微有低下。由内部相向外，石英形状亦有由颗粒状渐变为连生体的链状现象。

这些都说明了这一岩体自内部带向外逐渐增加其酸度，而褐钇铜矿的分布恰与这一酸度成正比的关系。

三、褐钇铜矿的富集规律和评价方面的初步意见

各类(期或相)花岗岩中副矿物成分及含量方面资料尚很少。铌、稀土元素在各

种岩石和矿物中分布情况亦无资料。对他们的地球化学特征无从了解。仅能就少量人工重砂简易分析资料对某些副矿物做简要论述。

褐钇铜矿分布于晚期花岗岩中，而于晚期火成岩的第二期花岗岩中达到了富集。

表3 各类(期或相)花岗岩中副矿物含量比较表*

时 期		名 称	代 号	褐钇铜矿	独居石	钨 石	褐帘石	钛铁矿
早 期 花 岗 岩			Qu	0—zH	0—zH	0.0029	0.0012	zH
晚 期 花 岗 岩	第一期花岗岩	细粒和细-中粒斑状花岗岩	r ₆	0.0004%	0.003	0.008	0.0008	0.0014
	第二期花岗岩	粗粒花岗岩	r ₇₋₁	0.0021	0.0001	0.007	0.0025	0.001
	第二岩相带	极粗粒花岗岩	r ₇₋₂	0.0014	0.00034	0.0087	0.0112	0.0007
	第三岩相带	少斑状花岗岩	r ₈₋₁	0.0012	0.0014	0.009	0.0048	0.0015
	第四岩相带	次斑状花岗岩	r ₈₋₂	0.0010	0.0018	0.0033	0.003	0.0028
	第五岩相带	正斑状花岗岩	r ₁₀₋₁	0.0005	0.0063	0.016	0.009	0.0035
	第六岩相带	核部花岗岩	r ₁₀₋₂	0.0001	0.0012	0.0123	0.009	0.0085
第三期花岗岩		细粒花岗岩 细粒花岗岩脉	r ₈	0.0005 zH	zH ₁ zH	0.0092 0.0005	0.0025 0	0 zH
晚 期 岩 脉		细晶岩脉 伟晶岩脉		0 zH	0 0	0.001 0.005	0 0	0 0

* 表内平均品位仅系少量人工重砂淘洗分析资料之计算数值。而第一批样品(占总数一多半)淘洗质量很差,因而仅是相对数值而已。

在表3内褐钇铜矿中铌的含量是低于地壳中铌的克拉克值,但据淘洗资料来看,尾砂分析结果均相当于克拉克值(见表4),故含褐钇铜矿的样品理应高于地壳中铌克拉克值许多倍。

表4 经大型光谱检查结果比较表

样品编号	褐钇铜矿淘洗品位			尾砂分析结果		
	%	克/立方米	换算成 Nb ₂ O ₅	Nb ₂ O ₅	r	r _b
W姑 1159	0.0045	112	0.0018	>0.003	0.01	≥0.0003
W姑 1160	0	0	0	0.003	0.01	≥0.0003
W姑 1161	0.012	300	0.0048	0.003	0.01	≥0.0003

淘洗结果其褐钇铜矿所以很低可能有三种原因:

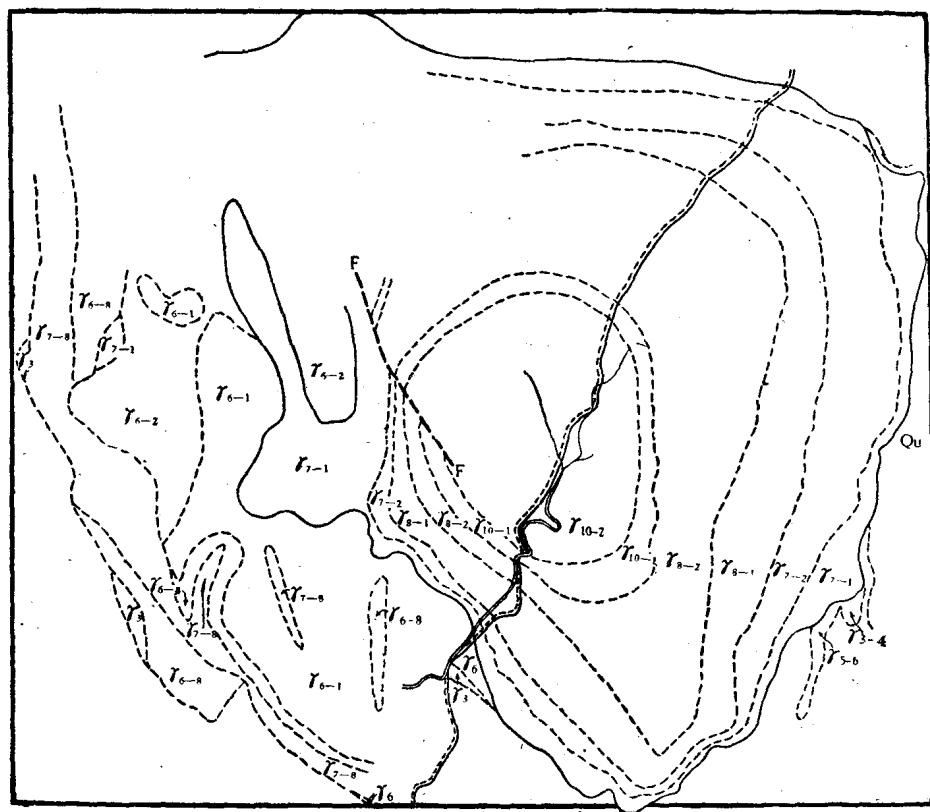
- 1) 淘洗提取率不高,部分较细的褐钇铜矿被淘走而损失;
- 2) 相当大的一部分Nb、TR进入其他矿物成分中而呈分散状态;
- 3) 可能形成直到目前尚未被发现的Nb、TR其他矿物(如铌铁矿,黄绿石,磷钇矿等)。

弄清这三种可能因素，无论对科学的研究和矿物工业利用上都具有非常重要的意义。这还有待于进一步工作来解决。

早期花岗岩一般不含褐钇铜矿，仅个别样品有其微量(?)出现，故更可证明是早期岩浆活动产物。

晚期花岗岩普遍含有褐钇铜矿（尽管含量不同），一方面说明了各期花岗岩间的形成时间及岩浆活动方面的相互间紧密关系，反过来也说明了岩浆类型矿床成因的一个特征。

第一期与第三期花岗岩一般含褐钇铜矿皆很低。仅靠近第二期花岗岩近旁可能受其影响局部微高。从总的方面看来，仅据现有资料这两期花岗岩对于寻找褐钇铜



矿是无希望的。

此外,对其他岩脉——细晶岩、伟晶岩等本身规模不大并含褐钇铜矿很低(0—微量),更无价值了。

第二期花岗岩(本岩体中唯一含矿较高的花岗岩),而在本期花岗岩中依各岩相带不同亦显示出较明显的富集规律性(参考表1、2、3及图1、2)。一般是由粗粒花岗岩带向内部岩相带褐钇铜矿含量逐渐低下。这一规律说明了褐钇铜矿分布不仅与一定期花岗岩有关,并且其富集直接与一定的岩相带有关。

根据现有资料发现

褐钇铜矿与其他矿物可能有其一定的消长关系:

1) 黑云母含量增多,一般褐帘石增多,而褐钇铜矿减少;

2) 钽铁矿增多,褐钇铜矿减少;

3) 楔石增多,褐钇铜矿减少;

4) 石英颗粒变大,变多,呈链状结构,则褐钇铜矿变多;

5) 钯石与褐钇铜矿可能呈正比关系;

6) 斑晶数量与褐钇铜矿成反比。

总之褐钇铜矿的富集与花岗岩的酸度可能成正比关系。

上述的褐钇铜矿与其他矿物消长关系,可从地球化学方面来解释。黑云母、钽铁矿、榍石、褐帘石皆与褐钇铜矿呈反比关系。这是因Nb大量分散于这些矿物中之结果。当然亦有出现其他Nb、Ta、TR矿物的可能,值得今后工作中加以注意。

褐钇铜矿的分布在每一岩相带中,甚至每一工程中亦有贫富变化,但不甚均匀。

初步具有下列事实,可做为岩浆矿床的一些特征(当然还是很少的)。

- 1) 褐钇铜矿于晚期各期花岗岩中皆有其存在(尽管含量有很大的变化);
- 2) 在褐钇铜矿含量较高的第二期花岗岩中褐钇铜矿到处分布,以及并且其富集情况与岩相带关系极为密切;
- 3) 初步观察比较,亦未发现后期叶腊石化、矽化等现象,以及使其变富现象,此外也未发现其他较强的蚀变;
- 4) 褐钇铜矿常位于长石、黑云母、石英中。

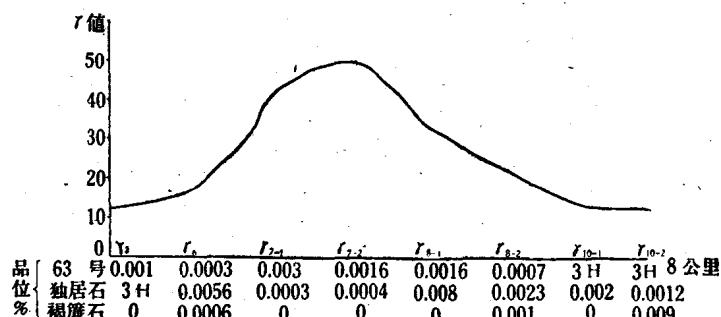


图2 各岩相中有用矿物品位与放射性强度关系曲线图

在含矿較富的边缘相，尤其是极粗粒花崗岩相带中，具有大量小晶洞，溶离作用所产生的块状伟晶岩，及較他区为发育的細石英脉，叶腊石化，矽化等現象。这說明該相中具有較他相为富的揮发分。因而褐鈇鉄矿与揮发分的内在連系上的可能性亦值得探討。由于在伟晶岩中有其存在，褐鈇鉄矿的沉积可能繼續到伟晶岩期。

据现有勘探資料及少量人工重砂研究結果，証实褐鈇鉄矿較富集于外部三个岩相帶中，而成为三个主要含矿带。这三个岩相帶中尤以粗粒花崗岩带含矿最富，向内部低下，至次斑状花崗岩相帶中或再向内部除少量者外，一般含矿很低而远景不大。

褐鈇鉄矿为主要工业矿物，而鋯石、鈦鐵矿可与其一起綜合提取利用。褐帘石主要为含 TR 元素(以 Ce 組为主，此外尚含少量 Nb)的矿物，它的分布情况尚不清楚，还应引起对其综合利用方面的注意。此外尚有发现其他 Nb 和 Y 組稀土矿物的可能性。

主要工业矿物——褐鈇鉄矿有用元素(其他从略)含量为：

Nb_2O_5 : 41.44—47.04%	44.28—49.45%
Ta_2O_5 : 1.32—3.21%	
$(\text{Y})_2\text{O}_3$: 34.65—38.31%	36.98—39.79%
$(\text{Ce})_2\text{O}_3$: 1.10—3.97%	
TbO_2 : 1.31—2.64	
UO_2 : 0.72—7.06	
UO_3 : 0.00—1.94	

表 5 褐鈇鉄矿中稀土族元素含量表(大型光譜)

組 別	錫 組										鈇 組							
	57 符 号 元素名称 W 61	58 La 鑑	59 Ce 鍆	60 Pr 鑑	61 Nd 鈧	62 Pm 鈧	63 Sm 釤	64 Eu 釤	39 Y 釔	65 Tb 釔	66 Dy 釔	67 Ho 釔	68 Er 釔	69 Tm 釔	70 Yb 鐳	71 Lu 鐳		
原子序数	57	58	59	60	61	62	63	64	39	65	66	67	68	69	70	71		
符 号	La	Ce	Pr	Nd	Pm	Sm	Eu	Gd	Y	Tb	Dy	Ho	Er	Tm	Yb	Lu		
元素名称	鑑	鍆	鑑	鈧	鈧	釤	釤	釤	大量	釔	釔	釔	釔	釔	鐳	鐳		
W 61	0.03— 0.1									0.03				>0.03	0.03— 0.1	>0.1		
W 87	0.03— 0.1								”	”	”	”	”		0.03	>0.1		
W 104	0.03— 0.1								”	”	”	”	”		0.03	>0.1		
重砂91		0.1		0.03		0.1		0.03— 0.1	”		0.1— 0.3		0.03— 0.1	0.01	0.03			

据上述資料可知褐鈇鉄矿中所含主要有用元素为 Nb、Ta 和 Y 組稀土元素，并可順便提取 Th 和 U(当然分离較复杂)。Nb-Ta 固为重要的稀有金属。而稀土元素(尤其含大量 Y 組——Y、Dy、Er、Tm、Yb、Lu 和少量 Ce 組——Sm、Gd、Nd、Ce) 亦为

尖端技术工业中相当重要的原料，不容忽視。

由于物理化学作用的結果，形成了較厚的风化壳，它們对砂矿的形成起了很大作用。并且提高了原生矿床的价值，減輕了矿石开采和选矿工作。故风化壳矿石将被优先开采而放于首要地位进行勘探，并应尽快加速进行。而深部原岩矿石尽管褐钇鉄矿含量一般較明显为高，但由于开采及选矿方面成本高，故反而称之为貧矿。直到目前对其原岩矿石中的这样的品位在現在是否有开采价值尚不太清楚（但毕竟是很貧的），故不宜过急进行勘探。为了了解整个岩体地質构造所进行总的远景評价亦必須以少量的普查钻探觀察深部矿化情况，这亦是适宜的。

應該指出，通过物质成分的研究发现新的工业矿物亦是提高矿床价值的可能途径之一。

綜上所述，我們仅根据目前已有的少量資料，初步認為該岩体为不同期花崗岩侵入而构成的統一体。其褐钇鉄矿分布于晚期火成岩系的各期中，在第二期粗粒-斑状黑云母花崗岩中富集而成。这一期花崗岩具有較稳定的分带性。褐钇鉄矿的分布，由内部相向外逐漸增高，而主要是外部三个相带中达到了工业富集。因而可首先在这三个带中进行詳細普查和勘探。内部各相可做为第二步后备地区。主要工业矿物为褐钇鉄矿、鋯石、鈦鐵矿、褐帘石、独居石等可具有綜合利用价值。主要有用元素为Nb（少量Ta），TR（以Y組为主），而U、Th、Zr、Ti等与其伴生，順便提取綜合利用的元素。

湖南南部矽卡岩鉛礦地質特征

湖南冶金局地質勘探公司 238 隊

一、區域地質特徵簡介

(一) 地層構造

本區位於湘贛活化凹陷與東西構造帶的交點，構造線大致方向為北微偏東西。背斜核心為前泥盆紀清溪系變質岩，翼部依次出露泥盆紀、石炭紀、二迭紀地層，矿区範圍內以晚泥盆世古化灰岩分布最廣。茲自老而新簡述如下：

- 1) 前泥盆紀清溪系：主要為石英砂岩，板岩和千枚岩，總厚約 1500 米左右。
- 2) 早泥盆世蓮花山砂岩：由石英砂岩及頁岩組成，與清溪系成不整合接觸，厚在 1000 米以上；
- 3) 中泥盆世四排頁岩：主要為黃綠色頁岩，含腕足類化石及斧足類化石，呈扁豆體，發育厚約 30 米；
- 4) 中泥盆世榴江系：主要為泥質灰岩，也呈扁豆體出露於古化灰岩底部，厚約 30 米；
- 5) 晚泥盆世古化灰岩：下部與榴江系接觸，有時直接復於四排頁岩或蓮花山砂岩之上，厚約 1000 米，下部為中厚層結晶灰岩，為有色金屬礦床和含鉛條紋岩賦存之主要圍岩，其上為薄層灰岩夾燧石層，再上為塊狀灰岩夾薄層灰岩，最上部為白雲質灰岩或白雲岩。
- 6) 早石炭世十字圩灰岩：為深灰色厚層狀頁岩，沿層面常有小燧石結核分布，間夾薄層灰岩及鈣質頁岩，含珊瑚及腕足類化石，總厚約 200 米，復於古化灰岩之上，二者之間有厚約 10—15 米的淺色薄層灰岩過渡層，通稱下頁岩；
- 7) 早石炭世測水煤系：雜色砂岩及頁岩互層，含煤層；
- 8) 中石炭世梓門橋灰岩：主要為暗灰色灰岩；
- 9) 中晚石炭世壺天灰岩：下部為白色結晶白雲質灰岩，上部為淺灰色致密純灰岩，含紡垂蟲化石；