作为本文的结尾, 拟出了一个长江中下

游安山一闪长岩质火山一深成岩铁矿系列的 理想模式图。模式中依据现有材料,概略地 反映了本区主要内生铁矿床的时间演化、空 间分布及某些成因联系,以作为进一步研究 和探讨的基础。

本文资料系武汉地质学院矿床教研室集体工作成果,参加这项研究工作的,先后还有胡祖桂、黄民智、高建华、郑锦城、张恩世、高广立、张淑贞、张文淮等同志。在工作中曾得到中国地质科学院矿床研究所、南京地质矿产研究所、湖北省地质一队、安徽321队、322队、327队,冶金地质608队、609队、807队、808队以及马钢、武钢所属矿山等单位领导和同志们的支持和帮助,在此一并致谢。

主要参考文献

- (1)中国地质科学院矿产地质研究所陶惠亮等,1965, 潮北大冶铁山接触交代型富铁矿成矿规律与找矿标志研究 报告(内部稿)。
- (2)程裕淇, 1977, 关于我国已知主要富铁矿类型的一些认识的回顾以及对其工作中某些科技问题和找矿方向的初步意见(会议文件)。
- (8)武汉地质学院宁芜铁铜矿床研究组,1974,凹山 铁矿床地质构造特征, **〈**昆明火山岩铁矿会议 选集〉。
- (4)宁芜研究项目编写小组,1977,宁 芜玢岩铁矿, 地质出版社。
- (5)长江中下游火山岩区铁矿研究组,1977, 玢岩铁 ず一安山质火山岩地区铁矿床的一组成因模式, <地质学

- 报》, 1977, Ne1。
- (6)草广金, 1977, 长江中下游及华北地区 内生铁铜矿床与青盐的关系, 《地质与勘探》, 1977, Nal。
- [7]郭文魁,1978,长江中下游构造、岩浆和成矿作 用问题,《富铁矿找矿理论和方法汇编》。
- (8)南京大学地质系,1978,我国东南部几个断裂场陷带中沉积(或火山沉积)热液量加类铁铜矿床成因的探讨(内部稿)。
- (9) **《**宁芜火山岩铁铜矿床会议选集》,1978,地质出版社。
- (10)王永基, 1979, 菱铁矿床与接触交代铁 矿床可能的联系, 《地质与勘探》, 1979, Nal。

兴隆菱铁矿成因探讨

庞贵熙

(四川冶金地质勘探公司605队)

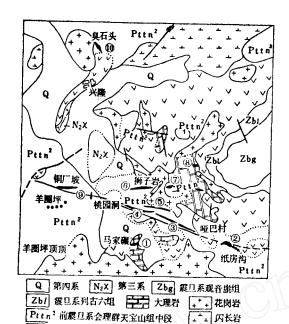
兴隆菱铁矿位于康滇古陆轴部,安宁河 大断裂的东侧。矿区西南是著名的摩挲营花 岗岩体。关于矿床成因问题,曾有"热液充 填交代型"和"沉积变质型"二种争论。笔 者通过近年的工作,试图从地球化学角度谈 些粗浅看法。

地质简况

矿区出露地层为前震旦系会理群天宝山组中段(Pttn²)的一套浅变质岩层,主要

有变砂质泥岩、变泥质砂岩、变石英砂岩、含铁绿泥岩、炭质(石墨)片岩、绢云母片岩、大理岩等,与上覆的震旦系地层呈不整合接触。它们组成一轴向近东西的复式褶皱。矿床产于铜厂坡背斜轴部及两翼的层间断裂、破碎带中。断裂分东西、北东、北西向三组,其中东西向断裂属容矿构造,后二组可能为破矿构造(图1)。

区内出露的火成岩, 计有辉长岩、辉长 辉绿岩、闪长岩、花岗闪长岩、花岗岩、斑



状花岗岩、花岗岩脉等。从岩体的穿插关系 来看,本区中基性火成岩的生成早于酸性火 成岩。

✓ 辉长岩 ••• 褐铁矿转石点 6 菱铁矿脉及编号

实测及推测地质界线 [一] 斯层 图 1 兴隆地泛地质略图

, 矿床由马家碾、铜厂坡、桃园洞、纸房 沟、臭石头五个矿段组成。以其相对位置由 南往北成分马家碾、铜厂坡一桃园洞一纸房 沟和臭石头三个矿带。 矿体呈层状、 似层 状、透镜状。矿石类型有菱铁矿、赤铁矿、磁 铁矿、镜铁矿、混合矿。与菱铁矿共生的矿 物通常有黄铜矿、斑铜矿、黄铁矿、磁黄铁 矿。氧化矿有褐铁矿、孔雀石、蓝铜矿等。

主要围岩蚀变有绢云母化、绿泥石化、黄铁矿化、硅化及褪色现象,局部可见碳酸盐化。其中绢云母化发育于整个含矿层位中,其余蚀变见于矿层及矿层近旁2~10米范围内。矿床主要受地层和构造两个因素的控制。

微量元素对矿床成因的指示意义

区内各种岩石、矿石经光谱、化学分析和测汞, 共发现17种微量元素(表1)。从表1可见:

1.本区五种铁矿石的富集元素 一般 有Fe、Mn、As、Zn、Cu、Ag、Co,次有Sn、Mo。

2.与铁矿石富集元素较相似的围岩**为**含 铁绿泥岩、变砂质泥岩和变泥质砂岩、炭质 (石墨)片岩。

3.各种火成岩中的Fe、Mn、As、Zn、Cu、Ag、Co含量均很低。中基性火成岩中的富集元素是V、Ti(Ni、Cr)。酸性火成岩中的特征元素是B。铁矿石中V、Ti、Ni、Cr、B呈负异常出现。

4.与地壳相应岩石元素平均含量及克拉克值对比发现:序号6~8变质岩中的Fe、Mn、As、Zn、Cu、Ag、Co比页岩及克拉克值一般要高出1~4倍;火成岩中的上述元素含量(除As外),一般低于(或者相近)相应岩石平均含量及克拉克值。

上述说明本区近矿围岩(表中序号6~8者)有多余物质可供成矿,而火成岩无可供成矿的多余物质。

用数理统计方法探讨矿床成因

为探讨矿床成因,我们作了聚类分析 (电算)、序列类比分析(手算),结果如 下:

1. 微量元素的聚类分析(R式) 分析结果如图 2。由图 2 可见,在相关系数为零的水平上,17个元素被分成铁矿元素(1~10)与非铁矿元素(11~17)两大群,二群之间是负相关关系。相关系数 = 0.4 的水平上,非铁矿元素又分为三小群:中、基性火成岩的富集元素群(11~14)、大理岩的富集元素群(15~16)及酸性火成岩的特征元素B。

分群图清楚地揭示出成矿及伴生元素与 各种火成岩无关。

2.序列类比分析 类比结果如图 3。从图 3 明显看出:

①本区18个样品组可分成 A、B两大群, A群由各种铁矿石及近矿 围岩组成, B群由远矿围岩及各种火成岩组成。

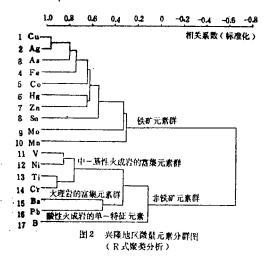
②A群又可细分为 I、II 二组: I 组是与菱铁矿关系极密切(黄铁矿、混合矿与菱铁矿共生,赤铁矿由菱铁矿变质或 氧化而成)的矿石组成; II 组由磁铁矿和近矿围岩组成。

③B 群同样可细分为 I、Ⅱ二组: Ⅰ组 是中基性火成岩及远矿围岩; Ⅱ组是酸性火成岩。

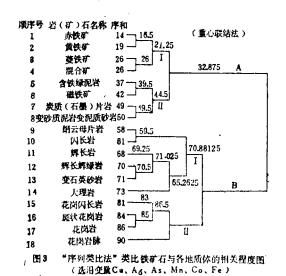
图 8 除说明成矿物质来自围岩,与火成岩无关外,还说明本区岩层发生广泛的区域

4, 1

	. 1	额		量 元	鯸	H	₽	∳ π	#	女	藍	表	ļ			条		•	
中 社	おやり、古	统计样	民			*		1			和		44	411		#1		١	(y/g)
P		**************************************	Ö	Ag	P _b	Zn	As	Sn	Mn	Mo	>	Ţ	В	Ba	ž	ర	ပိ	Fe%	Hg
-	数铁矿	26	1973	1.06	1	494	55	18	16600	0.9	12	408	80	619	21	10	18	14	0.012
ଷ	黄铁矿	4	1150	06.0	\ \ \	5300	>160	27	3000	2.1	35	200	မှ	625	15		89	39	0.044
ဆ	粮农产	4	100	<0.1	<10	160	2.0	4	16300	6.0	13	225	9	200	V 10	01 V	01	49	0.007
4	赤铁矿	81	3500	1.50	20	2000	>160	53	10000	0.5	15	100	ഹ	<5 0 0	10	V10	100	 	1
ഥ	混合矿	4	902	09.0	<10	1767	145	7	13800	4.4	13	250	-	500	23	V 10	30	35	0.010
9	含铁绿泥岩	23	222	0.11	10	143	7.1	23	3700	6.0	51	3087	12	587	46	38	46	11	0.009
7	变砂质泥岩、变泥质砂岩	112	103	0.11	17	99	44	38	3000	8.0	71	3917	24	8 8 9	32	36	27	13	0.012
œ	炭质(石墨)片岩	10	110	0,13	111	109	95	24	1400	4.1	200	2500	6	510	92	33	14	∞	0.015
G.	编云母片岩	15	26	<0.1	15	69	12	12	1500	9.0	26	4400	18	870.	47	99	32	7	800.0
10	变石英砂岩	22	4	<0.1	26	29	22	20	1100	9.0	06	3246	46	914	53	36	22	ro	800.0
11	大理岩	18	29	<0.1	56	184	-	7	1100	0.5	31	1611	12	1250	24	15	18	67	800.0
12	群长站	28	31		710	88	6	ß	009	9.0	112	4500	6	850	36	53	30	œ	0.011
13	辉长辉绿岩	00	22	<0.1	10	63	15	∞	1400	9.0	85	4500	15	850	41	42	27	7	0.007
14	风水光	38	30	0 1.	10	94	16	ស	1400	9.0	123	4530	18	0 9 9	33	43	30	9	0.015
12	花岗闪水岩	4	. 20	^ 0.1	V V	09	10	00	006	0.5	135	3125	150	750	30	32	20	က	0.013
16	花岗岩	23	29	^0.1	26	20	10	11	700	0.5	29	2658	130	712	21	22	13	က	600.0
17	斑状花岗岩	∞	55	<0.1	17	25	മ	16	800	0.5	23	1450	385	510	17	24		က	0.007
18	花岗岩脉	6	24	<0.1	36	7	80	14	200	<0.5	36	1900	06	5 5 0	70	18	15	က	0.010
19	对格	然	45	0.07	20	96	13	9	850	2.6	130	4600	100	580	89	06	19	4.72	4.0
20	母母	•	=	0.0n	7	15	-	п.0	0u	0.2	20	1500	35) 일	7	35	0.3	86.0	0.03
21	碳酸盐岩	E E	4	0.0n	6	20	-	п.0	1100	0.4	20	400	20	10	70	11	0.1	0.38	0.04
22	基性格	嫐	100	0.1	•	130	64	1.5	2000	1.4	200	0006	ď	300	160	200	45	8.56	60.0
23	以 大 出	•	35	0.07	15	72	2.4	ı	1200	6.0	100	8000	12	650	22	20	10	5.85	i
24	花岗岩		20	0.05	20	9	1.5	က	009		40	2300	15	8 8 0	∞	22	က	2.70	80.0
25	克拉克值		100	0.1	16	20	ιo	40	006	m	150	0009	m	500	80	200	30	5.10	0.03
梅		地区各种;	-	石中微量。	元素的平	■名位2	矿石中微量元素的平均含量,19~24是地壳几种沉积岩及火成岩中微量元素的平均含量	尼地 壳	1种沉积岩	5及火房	出中後	量元素	6年均1	。 韓國	<u></u>				
;	2) 涂、费, 据涂里干、费德波, 1961年资料	数律技,	1961	年资本。															
Ħ	8) 年: 张维诺格拉多夫, 1962年安幹	夫, 19624	英色	•															



变质,并与中基性火成岩的侵入有关。笔者 认为整个含矿岩层的绢云母化及灰岩变成大 理岩的过程,均是由于中基性火成岩的侵入 引起的。



从地球化学角度谈铁矿成因

综合上述,笔者认为兴隆菱铁矿是沉积 变质一热液再造型富铁矿床,依据是:

- 1.本区所有岩石中,只有近矿围岩〔即含铁绿泥岩、变砂质泥岩与变泥质砂岩、炭质(石墨)片岩〕的元素组合与铁矿石相似,且含量大大高于相应岩石的平均含量及克拉克值,说明本区上述四种沉积变质岩有可供成矿的多余物质,远矿围岩及各种火成岩无多余物质可供成矿。
- 2.数理统计表明:铁矿石与近矿围岩关系密切,其富集元素与各火成岩的宫集(特征)元素呈负相关关系。说明成矿物质与火成岩无关。
- 3.本区黄铁矿与其它铁矿石的元素组合较一致,且密切共生,说明它们是在同一成矿环境中形成的。 B.H. 费多尔丘克等人的研究资料认为: 沉积成因的黄铁矿含 $Mn \ge 1000\gamma/g$, 内生黄铁矿含 $Mn < 1000\gamma/g$ 。本区黄铁矿含Mn量高达3000 γ/g ,说明铁矿是沉积成因的。
- 4.矿床产于层间断裂、破碎带中,菱铁矿呈米黄色、晶体粗大,近矿围岩蚀变有绿泥石化、硅化及褪色现象等,黄铁矿中的Co/Ni=4.52,具内生成矿特点。这些说明成矿及伴生元素曾有近距离迁移、富化、重结晶的过程,是热液再造的特征。

初 步 结 论

- 1. 从地球化学角度分析, 兴隆菱铁矿是 沉积变质一热液再造型富铁矿床。
- 2.成矿物质来自原先沉积的贫矿层及富含铁的变砂质泥岩、变泥质砂岩、炭质片岩,与火成岩无关。但火成岩对矿床起着热液(主要是提供热能)再造、富化的作用。
- 3. 菱铁矿的元素组合主要是 Fe、Cu、Ag、As、Co、Mn、Zn,次有Sn、Mo。实践结果,本区可作为找铁指示元素的原生晕有Fe、Cu、Ag、As、Co、Mn、Zn,次生晕有Cu、As、Ag、Co、Mn或Cu×As×Mn×Co全乘值组合晕。

4,5