DOI: 10.11817/j.issn.1672-7207.2018.03.017

# 湖南锡田钨锡多金属矿田成矿分带样式及机理

刘飚<sup>1,2</sup>,吴堑虹<sup>1,2</sup>,奚小双<sup>1,2</sup>,孔华<sup>1,2</sup>,蒋江波<sup>1,2</sup>,林智炜<sup>1,2</sup>,曹荆亚<sup>1,2</sup>

(1. 中南大学 地球科学与信息物理学院,湖南 长沙,410083;
 2. 中南大学 有色金属成矿预测与地质环境监测教育部重点实验室,湖南 长沙,410083)

**摘要**:为了探索锡田矿田内矿床分布规律及其成矿热液系统内在联系,对区内燕山期 14 个岩浆热液矿床野外特 征进行调查和显微矿相学观察,采用将矿化类型、矿石矿物组合和成矿均一温度相结合的方法对区域矿化规律进 行研究。研究结果表明:矿田内存在南、北 2 个成矿区域,各自拥有独立成矿热液中心,并且存在明显的钨锡— 铅锌—萤石矿床分带规律;流体包裹体均一温度的空间分布与矿化分带相一致,从钨锡矿带(215~384 ℃)到萤石 矿带(136~194 ℃)连续分布;南、北 2 个成矿区域白钨矿稀土元素特征均为轻、重稀土元素富集,中稀土亏损, 正 Eu 异常明显(δw(Eu)=7.93~43.58),稀土配分模式均为典型"W"型,反映成矿物质来源相似;其成矿热液来源 为同一燕山期成矿热液系统,其矿化分带的原因可能与燕山期岩浆热液系统温度梯度格局有关。 关键词:矿化分带;矿物组合;均一温度;稀土配分模式;锡田矿田 中图分类号:P612 文献标志码:A 文章编号: 1672-7207(2018)03-0633-09

## Mineralization zone styles and mechanism of Xitian Tin-Tungsten Polymetallic orefield, Hunan Province

LIU Biao<sup>1, 2</sup>, WU Qianhong<sup>1, 2</sup>, XI Xiaoshuang<sup>1, 2</sup>, KONG Hua<sup>1, 2</sup>, JIANG Jiangbo<sup>1, 2</sup>, LIN Zhiwei<sup>1, 2</sup>, CAO Jingya<sup>1, 2</sup>

 (1. School of Geosciences and Info-Physics, Central South University, Changsha 410083, China;
 2. Key Laboratory of Metallogenic Prediction of Nonferrous Metals and Geological Environment Monitoring, Ministry of Education, Central South University, Changsha 410083, China;)

Abstract: In order to understand the distribution disciplinarian of ore deposits and their genetic relationship in Xitian ore-forming system, fourteen Yanshanian magmatic-hydrothermal deposits were studied through geological survey and microscopic mineralogy observation. The distribution of mineralization type, ore mineral association and homogenization temperature of fluid inclusions in Xitian orefield were determined. The results show that there are two ore-forming regions distributed in the southern and northern Xitian area, respectively, and each of the region has its own hydrothermal center with a clear regular zone mineralization distribution of W-Sn,Pb-Zn and fluorite deposits. Homogenization temperature of fluid inclusions is consistent with mineralization zone in term of spatial distribution. The temperature decreases continuously from W-Sn deposits (215–384 °C) to fluorite deposits (136–194 °C). Two ore-forming systems show high concentrations of LREE and HREE, low concentrations of MREE, obvious positive Eu anomalies ( $\delta w$ (Eu)=7.93–43.58), and the W-type chondrite-normalized REE patterns. Combined with S and Pb isotopic data and mineralization age in the orefield, these ore deposits are formed in the Yanshanian magmatic-hydrothermal event with similar source of mineralizing components, and the minerogenic zoning patterns may be constrained by the thermal gradient pattern of the magmatic-hydrothermal system.

Key words: mineralization zone; mineral association; homogenization temperature; REE distribution pattern; Xitian orefield

收稿日期: 2017-08-09; 修回日期: 2017-10-09

基金项目(Foundation item): 中国地质调查局整装勘查项目(12120114052101) (Project(12120114052101) supported by Integrated Exploration Program of the China Geological Survey)

通信作者:吴堑虹,博士,教授,从事区域成矿规律研究; E-mail: qhwu@csu.edu.cn

湖南省茶陵县锡田钨锡多金属矿田位于南岭成矿 带中段,区内发育大量钨锡、铅锌、萤石矿床,是我 国重要的钨锡多金属产地[1-3]。前人对该矿田开展了 深入研究,主要涉及成岩<sup>[4-6]</sup>、成矿时代<sup>[7-9]</sup>、成矿物 质的源区<sup>[10-12]</sup>、典型矿床的成矿模式研究<sup>[8, 10]</sup>,明确 了矿田矿化均为岩浆期后热液成因,主要形成于燕山 期,少数为印支期。但已有工作多局限于对单个矿床 的研究,未能对锡田矿田区域矿化空间展布规律形成 认识,因而制约了其找矿空间的拓展。钨锡矿床周围 多伴随发育铅锌、萤石矿床[2-3,13],矿化类型差异可能 受岩浆热液运移距离影响[14-16]。对同一岩浆热液系统 矿化分带空间规律的认识可为找矿勘查部署提供依 据<sup>[17-18]</sup>。确定锡田矿田的钨锡、铅锌、萤石岩浆热液 型矿床是否存在空间分布规律且确定其空间样式是分 析矿田成矿前景及部署勘查工作的关键。为此,本文 作者通过探讨燕山期区域控矿断裂、矿化及蚀变类型、 矿物组合、流体包裹体均一温度等在空间上的分布规 律,并通过邓阜仙湘东钨矿、锡田地区狗打栏钨矿的 白钨矿原位 LA-ICP-MS 稀土元素分析,结合前人在成 矿时代、成矿作用等方面的研究成果,探索两区域矿 化的成因联系,了解两区域的燕山期成矿控制系统, 在此基础上确定燕山期成矿分带样式,探讨分带形成 机理,预测找矿新区。

### 1 地质背景

锡田矿田出露寒武系、奥陶系、泥盆系、石炭系、 二叠系、三叠系、白垩系及第四系地层。除第四系地 层为冲积物和残坡积物<sup>[10]</sup>外,其他地层主要岩性为变 质砂岩、千枚岩、板岩、页岩、砂岩、粉砂岩、灰岩、 砾岩等。矿田内出露由印支期和燕山期花岗岩构成的 复式花岗岩体(见图 1),平面上呈 NNW 向的哑铃状延 伸<sup>[1]</sup>。印支期岩体侵入于下古生界浅变质岩及上古生





界碳酸盐岩中,为岩基,岩性主要为似斑状及粗粒、 中粒、细粒黑云母花岗岩,锆石 U-Pb 同位素年龄为 227~233 Ma<sup>[5]</sup>;燕山期岩体主要侵入于印支期花岗岩 中,主要呈岩株、岩脉,零散分布,岩性主要为斑状、 中细粒二云母花岗岩、细粒白云母花岗岩、花岗斑岩 等,锆石 U-Pb 同位素年龄为 150~154 Ma<sup>[19-20]</sup>。区内 构造有泥盆系地层褶皱形成的 NE 向复式背斜<sup>[1]</sup>以及 以茶汉盆地为中心的地堑系断裂构造,盆地两侧平行 的 NE 向区域性断层将锡田矿田分割为一系列 NE 向 展布断块,矿田东部和西部有少量 NW 向断层发育, 断层倾角较陡,这些断裂在成矿前及成矿期均有活动。

## 2 样品采集及测试方法

样品采自湘东钨矿、荷树下钨矿、狗打栏钨矿、 锡湖铅锌矿、大垄铅锌矿、尧岭铅锌矿、星高萤石矿、 光明萤石矿等矿床,采样详细信息见表1。

	表1	样品信息
Table 1	Sample	s information in Xitian

样号	矿区	采样位置	样品类型	样号	矿区	采样位置	样品类型
0401-18s1	湘东钨矿	10 中段	钨锡矿石	THX	太和仙	主井	铅锌矿石
161204-1s8	湘东钨矿	280 水平	钨锡矿石	KSD015	大垄铅锌矿	3 中段	铅锌矿石
JGS	鸡冠石钨矿	4 号脉	钨矿石	KSD007	大垄铅锌矿	3 中段	铅锌矿石
140720-19s1	狗打栏钨矿	525 中段	钨矿石	161121-10s3	星高萤石矿	1 号脉	萤石矿石
160817-10s1	荷树钨矿	3号坑道	钨锡矿石	161121-584	星高萤石矿	2 号脉	萤石矿石
161119-10s1	锡湖铅锌矿	地表矿体	铅锌矿石	1601121-8s2	光明萤石矿	1 号脉	萤石矿石
161204-4s1	尧岭铅锌矿	1 号脉	铅锌矿石	140720-19s1	荷树下钨矿	320 中段	钨锡矿石
161204-1s11	尧岭铅锌矿	1 号脉	铅锌矿石	0401-1S1	湘东钨矿	7 中段	钨锡矿石

显微镜矿相学鉴定和流体包裹体测试工作主要由 有色金属成矿预测与地质环境监测教育部重点实验室 完成,显微镜矿相学鉴定所用仪器为德国 Leica DM2700 显微镜,流体包裹体测试所用仪器为英国 Linkam THMSG 600 型显微冷热台(-196~600 ℃);当 温度在 0 ℃以下时,显微冷热台测试精度为±0.1 ℃; 当温度为 0~30 ℃时,显微冷热台测试精度为±0.5 ℃; 当温度在 30 ℃以上时,显微冷热台测试精度为1.0 ℃。 在测试过程中,升温速率为 0.2~10.0 ℃/min。

采用 LA-ICP-MS 方法进行样品微区微量元素分 析,测试在武汉上谱分析科技有限责任公司完成,测 试仪器为 Agilent 7700型 ICP-MS 与 Coherent 193 准分 子激光剥蚀系统。微量元素矫正采用标准样品 NIST610,BHVO-2G,BIR-1G和 BCR02G 作为外标 标准物,外标校正方法为每隔 5 个样品分析点分别测 1次 NIST610,BHVO-2G,BIR-1G和 BCR02G 标样, 保证标准和样品的仪器条件完全一致。激光能量为 80 MJ,频率为 5 Hz,激光束斑直径为 44 µm。样品的 微量元素含量校正采用软件 ICPMSDataCal 完成<sup>[21]</sup>。

## 3 矿化分布

### 3.1 矿床分布

锡田矿田由北部的邓阜仙和南部的锡田地区组 成,两者以茶汉盆地为中心呈北西向对称分布,按矿 床的主要成矿元素可分为钨锡矿化、铅锌矿化、萤石 矿化,其空间分布显示了差异性。研究区地质图和大 地构造位置见图 1。

邓阜仙地区:南部主要分布湘东钨矿,鸡冠石钨 矿;北部分布大垄铅锌矿,太和仙铅锌矿,钨锡矿床 与铅锌矿床呈 NE 向带状分布。矿床类型主要为石英 脉型,独立的萤石矿点不发育,但在大垄铅锌矿床有 石英萤石矿脉产出。

锡田地区:从南往北依次分布钨锡矿床(含荷树 下、狗打栏、花里泉、园树山、垄上钨锡矿床),铅锌 矿床(含锡湖、牛形岭、尧岭铅锌矿)和萤石矿床(星高、 光明、茶陵萤石矿)。矿床类型主要为石英脉型,仅尧 岭铅锌矿为蚀变花岗岩型。矿床数量众多,分布离散, 但相同矿化类型呈 NE 向带状分布,形成由南向北的 钨锡矿带—铅锌矿带—萤石矿带。

### 3.2 矿物组合分布

主成矿阶段矿物组合分布与矿床分布一致,从南 往北矿石矿物由黑钨矿+白钨矿+辉钼矿+锡石+石英, 变为方铅矿+闪锌矿+石英,最后为萤石+石英。

邓阜仙地区:南部钨锡矿床矿石矿物组合为黑钨 矿+石英(见图 2(a))、黑钨矿+辉钼矿+石英和黑钨矿+ 锡石+石英,少量为石英+方铅矿和石英+萤石矿;北 部铅锌矿床矿石矿物组合为方铅矿+闪锌矿+石英+萤 石(见图 2(d)),少量为石英+萤石。

锡田地区:南部钨锡矿床矿石矿物组合为黑钨 矿+石英、黑钨矿+辉钼矿+石英(见图 2(b))、黑钨矿+



(a) 黑钨矿+石英; (b) 黑钨矿+辉钼矿+石英; (c) 黑钨矿+辉钼矿+黄铁矿+石英;
(d) 方铅矿+闪锌矿+石英; (e) 方铅矿+闪锌矿+蚀变花岗岩; (f) 萤石+石英
Wol—黑钨矿; Mot—辉钼矿; Gn—方铅矿; Sp—闪锌矿; Py—黄铁矿; Fl—萤石; Qtz—石英。
图 2 锡田矿田矿物组合特征

Fig. 2 Characteristics of mineral assemblage of Xitian orefield

辉钼矿+硫化物+石英(见图 2(c)),少量为石英+铅锌 矿、石英+萤石;中部铅锌矿床矿石矿物组合为方铅 矿+闪锌矿+石英,少量为石英+萤石,仅尧岭铅锌矿 为方铅 矿+石英+绢云母化花岗岩(见图 2(e));北部 萤石矿床矿石矿物组合为萤石+石英(见图 2(f))。

## 4 矿田成矿均一温度

### 4.1 流体包裹体类型及分布

锡田矿田的矿石中石英内流体包裹体类型见图 3,主要为气液两相的 NaCL-H<sub>2</sub>O 体系的包裹体,并 由钨锡矿(南)—铅锌矿(中)—萤石矿(北)包裹体逐渐变 大,钨锡矿床中的流体包裹体直径为 4.4~17.3 μm,主 要为 6.0~9.0 μm,气液比为 15%~75%;铅锌矿床中的 流体包裹较钨锡矿床的大,直径为 6.2~32.8 μm,主要 分布在 10.0~15.0 μm,气相成分为 10%~55%;萤石矿 的流体包裹的直径均比钨锡和铅锌矿的大,分布在 6.2~60.3 μm,主要分布在 15.0~23.0 μm,气相成分为 5%~65%。

4.2 流体包裹体均一温度的空间分布

2个成矿区的钨锡、铅锌、萤矿矿床中的石英(萤石)流体包裹体均一温度测温结果见表 2。

邓阜仙地区: 钨锡矿床矿石中石英流体包裹体的 均一温度为 228~360 ℃,盐度为 2.41%~10.68%;铅锌 矿床矿石中石英流体包裹体的均一温度为 172~ 336 ℃,盐度为 2.56%~9.45%。

锡田地区: 钨锡矿床矿石中石英流体包裹体均一 温度为 215~384 ℃,盐度为 2.07%~8.68%;铅锌矿床 矿石中石英流体包裹体的均一温度为 185~343 ℃,盐



(a) 钨锡矿床石英流体包裹体; (b) 铅锌矿床石英流体包裹体; (c) 萤石矿床萤石流体包裹体 H<sub>2</sub>O(V)—气相水; H<sub>2</sub>O(L)—液相水
 图 3 锡田流体包裹体类型
 Fig. 3 Fluid inclusions of ore deposit in Xitian orefield

$\mathbf{\nabla} \mathbf{Z}$ (3) (3) (4) (4) (4) (4) (4) (4) (4) (4) (4) (4	表 2	锡田矿	田矿房	主流体	向襄	体参数	£
---	-----	-----	-----	-----	----	-----	---

<b>Table 2</b> Parameters of multi inclusion characteristics for the Antan ofene	Fable 2	Parameters of flui	d inclusion	characteristics	for the Xitian	orefield
--	---------	--------------------	-------------	-----------------	----------------	----------

区域	矿区	样号	寄主	直径/µm	气液比/%	冰点温度/℃	均一温度/℃	盐度/%
	湘东钨矿	0401-18s1	石英	4.4~15.2	15~65	-7.3~-2.8	260~319	4.65~10.68
钨	湘东钨矿	161204-1s8	石英	5.3~17.3	20~75	-6.1~-1.4	228~360	2.41~9.34
锡 矿 床	鸡冠石钨矿	JGS	石英	4.9~12.5	15~55	-3.1~-1.4	245~295	$2.40 \sim 5.10^{[23]}$
	狗打栏钨矿	140720-19s1	石英	6.2~16.1	20~60	-5.6~-2.2	218~371	3.71~8.68
	荷树钨矿	160817-10s1	石英	5.4~12.6	20~65	-5.6~-1.2	215~384	2.07~8.68
铅锌矿床	锡湖铅锌矿	161119-10s1	石英	7.4~19.3	10~55	-6.4~-1.9	185~343	3.23~9.73
	尧岭铅锌矿	161204-4s1	石英	6.2~22.6	15~55	-5.9~-2.4	230~297	4.03~9.08
	尧岭铅锌矿	161204-1s11	石英	8.2~32.8	10~50	-4.7~-2.4	235~334	4.03~7.45
	太和仙	THX	石英	6.2~32.8	10~55	-4.7~-1.9	235~336	2.56~7.44 <sup>[23]</sup>
	大垄铅锌矿	KSD015	石英	6.2~32.8	10~55	-6.2~-2.1	176~267	3.44~9.45 <sup>[25]</sup>
	大垄铅锌矿	KSD007	石英	6.2~32.8	10~55	-5.8~-1.7	172~301	2.79~8.92 <sup>[25]</sup>
-++	星高萤石矿	161121-10s3	萤石	7.2~50.2	5~65	-2.0~-0.9	115~215	1.57~3.39
宜石矿 床	星高萤石矿	161121-584	萤石	6.2~48.6	10~65	-2.0~-0.8	114~186	1.40~3.39
VN	光明萤石矿	1601121-8s2	萤石	9.2~60.3	5~55	-2.1~-0.6	136~194	1.06~3.55

测试单位:中南大学有色金属成矿预测与地质环境监测教育部重点实验室。

的均一温度为 114~215 ℃,盐度为 1.06%~3.55%。

两地区从南部(钨锡矿床)到北部(萤石矿床),流体 包裹体均一温度从高温到低温连续变化,见图 4;钨 锡、铅锌矿床流体的盐度较高,萤石矿床流体的盐度 较低。

## 5 白钨矿稀土元素分布特征

邓阜仙地区和锡田地区 2 个典型矿床的白钨矿的 稀土元素的测试结果见表 3(其中,w为质量分数)。 邓阜仙地区湘东钨矿白钨矿稀土元素总量



图4 锡田矿田石英(萤石)均一温度 th 直方图

Fig. 4 Homogenization temperature histogram of fluid inclusions in quartz (fluorite) from Xitian orefield

### 表3 狗打栏白钨矿与湘东钨矿 LA-ICP-MS 稀土元素分析结果(质量分数)

会粉	狗打栏(140720-19s1)					湘东钨矿(0401-151)						
<u> </u>	测点 1	测点 2	测点3	测点 4	测点 5	测点 1	测点 2	测点 3	测点 4	测点 5	测点 6	测点 7
w(La)/10 <sup>-6</sup>	8.99	6.96	4.70	1.39	1.78	21.60	38.33	25.59	82.34	30.60	5.15	135.02
w(Ce)/10 <sup>-6</sup>	11.13	11.49	6.00	1.07	1.73	24.56	37.35	5.42	164.66	22.89	6.69	173.51
$w(Pr)/10^{-6}$	0.61	0.93	0.35	0.14	0.11	1.02	2.57	0.09	11.80	1.37	0.68	8.33
$w(Nd)/10^{-6}$	1.21	3.16	0.90	0.48	0.29	1.83	7.86	0.22	24.02	4.09	2.21	11.56
$w(Sm)/10^{-6}$	0.12	0.31	0.17	0.10	0.05	0.26	2.15	0.30	1.32	1.20	0.53	0.90
w(Eu)/10 <sup>-6</sup>	2.53	2.70	1.37	0.38	0.31	4.40	4.29	4.01	32.74	2.44	1.87	44.73
$w(Gd)/10^{-6}$	0.25	0.67	0.28	0.20	0.13	1.52	6.89	1.83	1.62	5.44	1.29	2.21
w(Tb)/10 <sup>-6</sup>	0.08	0.13	0.05	0.03	0.05	0.81	2.01	0.94	0.46	1.88	0.42	0.87
w(Dy)/10 <sup>-6</sup>	1.03	1.03	0.67	0.53	0.42	10.44	22.25	12.56	4.34	20.00	3.31	10.29
w(Ho)/10 <sup>-6</sup>	0.36	0.36	0.22	0.17	0.15	3.09	6.33	3.82	1.28	5.83	0.92	2.91
$w(\text{Er})/10^{-6}$	2.02	1.79	1.48	0.75	0.84	13.27	24.71	16.36	5.72	23.45	3.48	12.51
w(Tm)/10 <sup>-6</sup>	0.80	0.61	0.57	0.18	0.26	3.18	6.22	4.07	1.65	5.47	0.83	2.94
w(Yb)/10 <sup>-6</sup>	12.09	9.18	9.29	2.22	3.71	23.11	47.37	32.93	12.77	39.82	7.05	23.68
w(Lu)/10 <sup>-6</sup>	2.92	1.98	2.23	0.47	0.84	3.54	8.26	5.40	2.24	6.24	1.19	3.97
$w(Y)/10^{-6}$	19.33	23.39	15.33	7.15	7.34	36.65	145.82	35.57	37.07	95.00	24.86	48.76
$\Sigma w(\text{REE})$	44.16	41.31	28.28	8.12	10.66	112.65	216.60	113.54	346.95	170.70	35.60	433.44
w(LREE)	24.59	25.56	13.49	3.55	4.27	53.68	92.56	35.63	316.87	62.58	17.12	374.05
w(HREE)	19.57	15.75	14.79	4.57	6.39	58.97	124.04	77.90	30.07	108.12	18.48	59.39
w(LR)/w(HR)	1.26	1.62	0.91	0.78	0.67	0.91	0.75	0.46	10.54	0.58	0.93	6.30
$w(La_N)/w(Yb_N)$	0.53	0.54	0.36	0.45	0.35	0.67	0.58	0.56	4.62	0.55	0.52	4.09
δw(Eu)	43.58	17.77	19.14	7.93	11.36	16.63	3.11	12.67	68.40	2.45	6.64	92.74
δw(Ce)	0.82	0.96	0.83	0.48	0.65	0.79	0.65	0.16	1.14	0.52	0.76	0.86

 Table 3
 REE compositions of scheelite from Goudalan Tungsten deposit and XiangdongTungsten deposit

Σw(REE)为 35.65~433.44 μg/g, 平均值为 204.21 μg/g; w(LREE)为 17.12~374.05 μg/g, 平均值为 136.07 μg/g; w(HREE)为 18.48~124.04 μg/g, 平均值为 68.14 μg/g; w(La<sub>N</sub>)/w(Yb<sub>N</sub>)为 0.50~4.60, w(La<sub>N</sub>)/w(Sm<sub>N</sub>)为 6.27~ 96.85; w(LREE)/w(HREE)=0.50~10.50; 轻稀土、重稀 土元素富集,中稀土亏损,正 Eu 异常明显(δw(Eu)= 2.5~92.7)。

锡田地区狗打栏白钨矿稀土元素总量 w(ΣREE)为 8.12~44.16 μg/g,平均值为 26.51 μg/g; w(LREE)为 3.55~25.56 μg/g,平均值为 14.29 μg/g; w(HREE)为 4.57~19.57 μg/g,平均值为 12.21 μg/g; w(La<sub>N</sub>)/w(Yb<sub>N</sub>) 为 0.36~0.53; w(La<sub>N</sub>)/w(Sm<sub>N</sub>)为 8.97~48.36; w(LREE)/ w(HREE)=0.36~0.54; 具有轻稀土、重稀土元素富集, 中稀土亏损,正 Eu 异常明显(δ(Eu)=7.93~43.58)。

两矿床的稀土总量尽管差异明显,但其分布模式 基本一致,球粒陨石标准化分布图均为"W"型分布, 见图 5。



## 6 分析与讨论

### 6.1 锡田矿田分带格局

锡田矿田矿化类型、矿物组合、成矿热液流体包 裹体均一温度的空间分布特点显示其 2 个成矿区均呈 现由南向北的钨锡—铅锌—萤石矿化分带,见图 6; 邓阜仙地区南部以钨锡矿床为中心,矿物组合为黑钨 矿+白钨矿+辉钼矿+锡石+石英,北部为铅锌矿带,矿 物组合为方铅矿+闪锌矿+石英,其流体包裹体的均一 温度从 228~360 ℃降为 172~336 ℃;南部锡田地区以 晒禾岭—狗打栏钨锡矿带为中心,往北依次为牛形岭 —锡湖—尧岭铅锌成矿带、星高—光明—茶陵萤石成 矿带,相应的矿物组合为黑钨矿+白钨矿+辉钼矿+锡 石+石英、方铅矿+闪锌矿|石英、萤石+石英,其流体 包裹体均一温度从 215~384 ℃降为 185~343 ℃,直至 114~215 ℃;各矿带均为 NE 向展布,平行排列。



图 6 锡田地区矿床分带样式及成矿均一温度分布 Fig. 6 Distribution of deposits, mineralization zoning patterns with homogenization temperature of fluid inclusions in Xitian orefield

第3期

### 6.2 两区同属同一成矿热液系统

尽管邓阜仙和锡田两区具有相同的从南向北的矿 化分带的相似特点,但这种分带是否受同一成矿背景 的控制,或两者是否同属燕山期成矿热液系统是分析 分带机理的基本前提。由于两区的矿化均为岩浆热液 脉型矿化<sup>[20-24]</sup>,因此,两者成矿时代及物源的相似性 是确定两者是否为同一成矿系统的关键。两区的辉钼 矿 Re-Os 和绢云母 Ar-Ar 的成矿年龄分别为 152.4~154 Ma<sup>[8]</sup>和 149~157 Ma<sup>[21,23]</sup>,为同一期成矿。 湘东钨矿、鸡冠石、荷树下、垄上等矿床 S,Pb,H 和 O 同位素研究<sup>[10, 21-22]</sup>表明两区的矿床成矿物质与 流体来源相似,成矿物质及初始成矿流体也主要来自 于深部原始岩浆,后期有少量大气水混入。狗打栏和 湘东钨矿白钨矿稀土模式的相似性更直接反映两区成 矿物质为同一源区<sup>[25-28]</sup>;以上研究均证明邓阜仙和锡 田两区域的成矿热液系统为同一系统。

### 6.3 矿田水平分带机理

锡田矿田的钨锡—铅锌—萤石矿化分带与成矿温 度的降低趋势相一致,并且钨锡成矿中心的燕山期成 矿岩体出露面积比铅锌、萤石矿带的出露面积明显大, 前者出露岩株,而后者往往只发育少量岩脉,见图 6。 岩体出露特征说明在钨锡矿带有较大岩突,矿体距岩 体顶面距离比铅锌矿床、萤石矿床顶面距离近,成矿 热液运移过程中随着距离增加,温度下降,在高温环 境下,钨锡矿物沉淀;在中低温环境下,铅锌、萤石 矿物沉淀。

虽然锡田矿田成矿温度场与矿化分带有较好匹 配,但成矿元素分带与岩浆岩演化、元素地球化学行 为以及热液温度、压力、氧化还原电位等诸多因素有 关<sup>[16-18,29]</sup>,温度只是其中1个重要因素,因此,矿床 的水平分带形成机理需要综合各方面因素进行综合 研究。

### 6.4 矿化分带格局对成矿的指示

所建立的燕山期矿化及热液分带格局显示热液活 动区域不仅发育于哑铃柄处岩体接触带,而且分布于 锡田岩体内部的广大区域,这种认识有效扩大了锡田 地区的成矿区域,将成矿区域主要由哑铃柄处接触带 扩大致整个锡田岩体;而矿化分带及样式说明各矿化 带内极有可能存在未被发现的相同类型的矿化。根据 此规律,作者在大垄与太和仙之间发现了新的硅化带, 其中零星分布方铅矿和黄铁矿细小颗粒,并出现块状 褐铁矿化,为在该区进一步开展找矿工作提供了依据。

### 7 结论

 1) 邓阜仙和锡田矿化区属于同一燕山期成矿热 液系统,两区均具有由南部向北出现钨锡—铅锌—萤 石的矿化分带规率,各矿带均呈 NE 向分布。

2) 矿石矿物组合、成矿热液均一温度的空间分布 格局与矿化分带相对应。钨锡矿带主要为黑钨矿+辉 钼矿+锡石+石英矿物组合,为高温热液成矿带;铅锌 矿带主要为方铅矿+闪锌矿+石英矿物组合,为中温热 液成矿带;萤石矿带主要为萤石+石英矿物组合,为 低温热液成矿带,显示成矿流体从高温到低温的变化 趋势。

3) 锡田矿田的矿化水平分带与矿床距离岩体顶 面的垂直距离存在耦合关系,但其分带机理仍需进一 步研究。各矿带均呈 NE 向带状分布样式,可能与区 域正断层控矿有关。

4) 区域矿化分带规律研究需以同一成矿系统为前提;流体包裹体显微测温方法是确定成矿热液区域 分布规律的有效方法;不同矿床的白钨矿稀土元素的 分布样式对比对于确定相应矿床成矿热液间的成因联 系具有良好的指示意义。

**致谢**:在野外工作中,得到了湖南省地质矿产勘查开 发局 416 队伍式崇、朱浩峰的大力支持;在实验过程 中得到了上谱分析实验室人员的帮助;论文得到中国 地质大学(武汉)李欢老师的指导。在此一并表示衷心 感谢。

#### 参考文献:

- 伍式崇,龙自强,徐辉煌,等.湖南锡田锡钨多金属矿床成矿 构造特征及其找矿意义[J].大地构造与成矿学,2012,36(2): 217-226.
   WU Shichong, LONG Ziqiang, XU Huihuang, et al. Structural characteristics and prospecting significance of the Xitian Tin-Tungsten Polymetallic Deposit, Hunan Province, China[J].
- [2] 毛景文,陈懋弘,袁顺达,等. 华南地区钦杭成矿带地质特征 和矿床时空分布规律[J]. 地质学报,2011,85(5):636-658.
   MAO Jingwen, CHEN Maohong, YUAN Shunda, et al. Geological characteristics of the Qinhang (or Shihang) Metallogenic Belt in South China and spatial-temporal distribution regularity of mineral deposits[J]. Acta Geologica

Geotectonica et Metallogenia, 2012, 36(2): 217-226.

Sinica, 2011, 85(5): 636-658.

- [3] 徐德明, 蔺志永, 骆学全, 等. 钦-杭成矿带主要金属矿床成 矿系列[J]. 地学前缘, 2015, 22(2): 7-24.
   XU Deming, LIN Yongzhi, LUO Xuequan, et al. Metallogenetic series of major metallic deposits in the Qinzhou—Hangzhou metallogenic belt[J]. Earth Science Frontiers, 2015, 22(2): 7-24.
- [4] 蔡杨,陆建军,马东升,等.湖南邓阜仙印支晚期二云母花岗 岩年代学、地球化学特征及其意义[J]. 岩石学报,2013,29(12):
   4215-4231.

CAI Yang, LU Jianjun, MA Dongsheng, et al. Chronology and geochemical characteristics of Late Indosinian Dengfuxian two-mica granite in eastern Hunan Province, China, and its significance[J]. Acta Petrologica Sinica, 2013, 29(12): 4215–4231.

- [5] WU Qianhong, CAO Jingya, KONG Hua, et al. Petrogenesis and tectonic setting of the early Mesozoic Xitian granitic pluton in the middle Qin—Hang Belt, South China: constraints from zircon U-Pb ages and bulk-rock trace element and Sr-Nd-Pb isotopic compositions[J]. Journal of Asian Earth Sciences, 2016, 128: 130–148.
- [6] 陈迪, 马爱军, 刘伟, 等. 湖南锡田花岗岩体锆石 U-Pb 年代 学研究[J]. 现代地质, 2013, 27(4): 819-830.
  CHEN Di, MA Aijun, LIU Wei, et al. Research on U-Pb chronology in Xitian Pluton of Hunan Province[J]. Geoscience, 2013, 27(4): 819-830.
- [7] 郑明泓, 邵拥军, 刘忠法, 等. 大垅铅锌矿床硫化物 Rb-Sr 同 位素和主微量成分特征及矿床成因[J]. 中南大学学报(自然科 学版), 2016, 47(11): 3792-3799.
  ZHENG Minghong, SHAO Yongjun, LIU Zhongfa, et al. Rb-Sr isotope and main trace element composition characteristics of sulfide and deposit genesis investigation of Dalong Pb-Zn

deposit[J]. Journal of Central South University(Science and Technology), 2016, 47(11): 3792-3799.
[8] 蔡杨, 马东升, 陆建军, 等. 湖南邓阜仙钨矿辉钼矿铼--锇同

位素定年及硫同位素地球化学研究[J]. 岩石学报, 2012, 28(12): 3798-3808.

CAI Yang, MA Dongsheng, LU Jianjun, et al. Re-Os geochronology and S isotope geochemistry of Dengfuxian tungsten deposit, Hunan Province, China[J]. Acta Petrologica Sinica, 2012, 28(12): 3798–3808.

- [9] 刘国庆, 伍式崇, 杜安道, 等. 湘东锡田钨锡矿区成岩成矿时 代研究[J]. 大地构造与成矿学, 2008, 32(1): 63-71.
   LIU Guoqing, WU Shichong, DU Andao, et al. Metallogenic ages of the Xitian Tungsten-Tin Deposit, eastern Hunan Province[J]. Geotectonica et Metallogenia, 2008, 32(1): 63-71.
- [10] 黄鸿新. 湖南邓阜仙钨锡多金属矿床地球化学和成矿机制研 究[D]. 荆州: 长江大学地质科学学院, 2014: 5-26.
   HUANG Hongxin. Geochemistry and metallogenic mechanism

of Deng Buxian tungsten-tin polymetallic deposit, Hunan[D]. Jingzhou: Yangtze University. School of Earth Sciences, 2014: 5–26.

- [11] 熊伊曲, 邵拥军, 刘建平, 等. 锡田矿田石英脉型钨矿床成矿 流体[J]. 中国有色金属学报, 2016, 26(5): 1107-1119.
  XIONG Yiqu, SHAO Yongjun, LIU Jianping, et al. Ore-forming fluid of quartz-vein type tungsten deposits, Xitian ore field, eastern Hunan, China[J]. The Chinese Journal of Nonferrous Metals, 2016, 26(5): 1107-1119.
- [12] 刘曼, 邱华宁, 白秀娟, 等. 湖南锡田钨锡多金属矿床流体包 裹体研究[J]. 矿床地质, 2015, 34(5): 981-998.
  LIU Man, QIU Huaning, BAI Xiujuan, et al. Fluid inclusion studies of Xintian tin-tungsten polymetallic deposit in Hunan Province[J]. Mineral Deposits, 2015, 34(5): 981-998.
- [13] 张德会. 矿床分带研究综述[J]. 地质科技情报, 1993, 12(1): 59-63.

ZHANG Dehui. A summary of the study on zoning of mineral deposits[J]. Geological Science and Technology Information, 1993, 12(1): 59–63.

- [14] LI Shenghu, LI Jiankang, ZHANG Dehui, et al. The evolution of ore-forming fluid and its constrain to the ore-forming process in Limu Ta-Nb-Sn polymetallic ore deposit, Guangxi, China[J]. Acta Petrologica Sinica, 2015, 31(4): 954–966.
- [15] WOOD S A, AMSON I M. The hydrothermal geochemistry of tungsten in granitoid environments: I . relative solubilities of ferberite and scheelite as a function of T, P, pH, and mNaCl[J]. Economic Geology, 2000, 95(1): 143–182.
- [16] 叶天竺, 吕志成, 庞振山, 等. 勘查区找矿预测理论与方法
  [M]. 北京: 地质出版社, 2014: 98-105.
  YE Tianzhu, LÜ Zhicheng, PANG Zhenshan, et al. Exploration prospecting theory and method[M]. Beijing: Geological Publishing House, 2014: 98-105.

[17] 张德全,王立华.香花岭矿田矿床成矿分带及其成因探讨[J]. 矿床地质, 1988, 7(4): 33-42.
ZHANG Dehui, WANG Lihua. Metallogenic zoning and genesis of the Xainghualing orefield[J]. Mineral Deposits, 1988, 7(4): 33-42.

- [18] 徐明,蔡明海,彭振安,等. 大厂矿田成矿分带特征及其控制 机理研究[J]. 矿产与地质, 2011, 25(1): 29-33.
  XU Ming, CAI Minghai, PENG Zhenan, et al. Research on metallogenic zoning characteristics and control mechanism Dachang ore field[J]. Mineral Resources and Geology, 2011, 25(1): 29-33.
- [19] 邓渲桐,曹荆亚,吴堑虹,等.湖南锡田和邓阜仙燕山期花岗 岩的源区差异及其意义[J].中南大学学报(自然科学版),2017, 48(1):212-222.

DENG Xuantong, CAO Jingya, WU Qianhong, et al. Difference of sources of the Yanshanian Xitian and Dengfuxian granites in Hunan Province and their implication[J]. Journal of Central South University(Science and Technology), 2017, 48(1): 212–222.

- [20] 曹荆亚. 湖南茶陵锡田锡多金属矿田成矿系统研究[D]. 长沙: 中南大学地球科学与信息物理学院, 2016: 65-95.
  CAO Jingya. Study on metallogenic system of Xitian Tin-polymetallic ore field in Chaling, Hunan Province[D].
  Changsha: Central South University. School of Geosciences and Info-Physics, 2016: 65-95.
- [21] 邓湘伟. 与长英质岩浆作用有关的湘东合江口锡钨多金属矿 床成因模式[D]. 长沙: 中南大学地球科学与信息物理学院, 2015: 50-78.

DENG Xiangwei. Metallogenic model of Hejiangkou tin-tungsten polymetal deposit related to felsic magmatism, east Hunan[D]. Changsha: Central South University. School of Geosciences and Info-Physics, 2015: 50–78.

 [22] 熊伊曲. 湘东邓阜仙矿田热液成矿系统的时空结构与成矿过 程[D]. 长沙: 中南大学地球科学与信息物理学院, 2017: 79-101.
 XIONG Yiqu. Spatiotemporal structure and ore-forming process

of hydrothermal metallogenic system in Dengfuxian orefield, eastern Hunan[D]. Changsha: Central South University. School of Geosciences and Info-Physics, 2017: 79–101.

- [23] 马丽艳,付建明,伍式崇,等. 湘东锡田垄上锡多金属矿床
   <sup>40</sup>Ar/<sup>39</sup>Ar 同位素定年研究[J]. 中国地质, 2008, 35(4): 706-713.
   MA Yanli, FU Jianming, WU Shichong, et al. <sup>40</sup>Ar/<sup>39</sup>Ar isotopic dating of the Longshang tin-polymetallic deposit Xitian orefield, eastern Hunan[J]. Geology in China, 2008, 35(4): 706-713.
- [24] 郑明泓. 大垅铅锌矿床成岩成矿机理研究[D]. 长沙: 中南大

学地球科学与信息物理学院, 2015: 70-88.

ZHENG Minghong. Dalong Pb-Zn deposit diagenetic and mineralization mechanism research[D]. Changsha: Central South University. School of Geosciences and Info-Physics, 2015: 70–88.

- [25] HAZARIKA P, MISHRA B, PRUSETH K L. Scheelite, apatite, calcite and tournaline compositions from the late Archean Hutti orogenic gold deposit: implications for analogous two stage ore fluids[J]. Ore Geology Reviews, 2016, 72(1): 989–1003.
- [26] GHADERI M, PALIN J, CAMPBELL I, et al. Rare earth element systematics in scheelite from hydrothermal gold deposits in the Kalgoorlie — Norseman region, Western Australia[J]. Economic Geology, 1999, 94(3): 423–437.
- [27] SONG Guoxue, QIN Kezhang, LI Guangming, et al. Scheelite elemental and isotopic signatures: implications for the genesis of skarn-type W-Mo deposits in the Chizhou Area, Anhui Province, Eastern China[J]. American Mineralogist, 2014(99): 303–317.
- [28] DOSTAL J, KONTAK D J, CHATTERJEE A K. Trace element geochemistry of scheelite and rutile from metaturbidite-hosted quartz vein gold deposits, Meguma Terrane, Nova Scotia, Canada: genetic implications[J]. Mineralogy and Petrology, 2009, 97(1/2): 95–109.
- [29] LI Huan, WATANABE K, YONEZU K. Geochemistry of A-type granites in the Huangshaping polymetallic deposit(South Hunan, China): implications for granite evolution and associated mineralization[J]. Journal of Asian Earth Sciences, 2014(88): 149–167.

(编辑 陈灿华)