

文章编号: 0258-7106 (2011) 01-0001-10

## 赣南崇义淘锡坑钨矿床氢、氧、硫同位素 地球化学研究\*

宋生琼<sup>1,2</sup>, 胡瑞忠<sup>1</sup>, 毕献武<sup>1</sup>, 魏文凤<sup>1,2</sup>, 石少华<sup>1,2</sup>

(1 中国科学院地球化学研究所矿床地球化学国家重点实验室, 贵州 贵阳 550002;

2 中国科学院研究生院, 北京 100049)

**摘要** 赣南崇义县淘锡坑钨矿位于南岭东西向构造带东段与武夷山 NE-NNE 向构造带南段的复合部位, 属于以石英脉型黑钨矿为主的钨多金属矿床。文章通过氢、氧、硫同位素地球化学特征的研究, 探讨了淘锡坑钨矿成矿流体的来源及演化。研究结果显示:  $\delta D$  值介于  $-77\text{‰}$  ~  $-45\text{‰}$  之间; 石英矿物的  $\delta^{18}O$  值介于  $+7.3\text{‰}$  ~  $+12.2\text{‰}$  之间, 计算给出石英中水的  $\delta^{18}O_{H_2O}$  值介于  $-3.1\text{‰}$  ~  $1.2\text{‰}$  之间。黄铁矿的  $\delta^{34}S$  值分布于  $0.1\text{‰}$  ~  $-2.1\text{‰}$  之间, 黄铜矿的  $\delta^{34}S$  值分布于  $-1.3\text{‰}$  ~  $-2.3\text{‰}$ , 毒砂的  $\delta^{34}S$  值分布于  $-1.4\text{‰}$  ~  $-1.8\text{‰}$  之间。研究结果表明: 淘锡坑钨矿床主成矿期成矿流体显示两种流体混和的特征, 成矿流体中的硫主要为岩浆来源。

**关键词** 地球化学; 氢氧硫同位素组成; 淘锡坑钨矿; 赣南

**中图分类号**: P618.67; P597

**文献标志码**: A

## Hydrogen, oxygen and sulfur isotope geochemical characteristics of Taoxikeng tungsten deposit in Chongyi County, Southern Jiangxi Province

SONG ShengQiong<sup>1,2</sup>, HU RuiZhong<sup>1</sup>, BI XianWu<sup>1</sup>, WEI WenFeng<sup>1,2</sup> and SHI ShaoHua<sup>1,2</sup>

(1 State Key Laboratory of Ore Deposit Geochemistry, Institute of Geochemistry, Chinese Academy of Sciences, Guiyang 550002, Guizhou, China; 2 Graduate University of Chinese Academy of Sciences, Beijing 100049, China)

### Abstract

The Taoxikeng tungsten deposit in Chongyi County of southern Jiangxi Province is mainly a quartz vein-type polymetallic tungsten deposit. Based on hydrogen, oxygen and sulfur isotopic characteristics, this paper studied the origin and evolution of the ore-forming fluid. The results show that  $\delta D$  values of fluids from fluid inclusions in quartz vary from  $-77\text{‰}$  to  $-45\text{‰}$ ,  $\delta^{18}O$  values of quartz from the ore change from  $+7.3\text{‰}$  to  $+12.2\text{‰}$ ,  $\delta^{18}O_{H_2O}$  values range from  $-3.1\text{‰}$  to  $1.2\text{‰}$ ,  $\delta^{34}S$  values of pyrite from the ore range from  $0.1\text{‰}$  to  $-2.1\text{‰}$ ,  $\delta^{34}S$  values of chalcopyrite from the ore range from  $-1.3\text{‰}$  to  $-2.3\text{‰}$ , and  $\delta^{34}S$  values of arsenopyrite from the ore range from  $-1.4\text{‰}$  to  $-1.8\text{‰}$ . Hydrogen and oxygen isotopic composition of the fluid inclusions in quartz of the major ore-forming stage indicates that the water was derived mainly from mixed meteoric and magmatic water, whereas sulfur isotopes in ore-forming fluid were derived mainly from the magma.

**Key words:** geochemistry, hydrogen, oxygen and sulfur isotopic compositions, Taoxikeng tungsten deposit, southern Jiangxi Province

\* 本文得到国家自然科学基金重点项目(40634020)和国家 973 项目(2007CB411408)的联合资助

第一作者简介 宋生琼, 女, 1983 生, 博士研究生, 地球化学专业。Email: jluedu06@126.com

通讯作者 胡瑞忠, 男, 1958 年生, 博士, 研究员, 从事大陆动力学与成矿关系、成矿作用地球化学等研究。Email: huruizhong@vip.gyig.ac.cn

收稿日期 2010-05-11; 改回日期 2010-11-01。李 岩编辑。

钨是中国的优势矿产资源,2008年中国矿山生产的钨占世界总产量的四分之三(华仁民等,2010),而赣南则是中国乃至世界最重要的钨矿产地。淘锡坑钨矿床位于江西省崇义县城西南14.5 km处,目前已探明储量5.26万吨(吴至军等,2009),为大型石英脉型矿床。该矿床深部有一隐伏花岗岩体,前人研究发现该花岗岩体与成矿关系密切,是矿区钨锡成矿物质来源的主要提供者(邹欣,2006;郭春丽等,2007)。另外,郭春丽等(2007;2008)获得隐伏花岗岩体的锆石结晶年龄为158~157 Ma;石英的Rb-Sr等时线年龄为161~154 Ma;白云母的Ar-Ar年龄为155~152 Ma,陈郑辉等(2006)测得矿体辉钼矿的Re-Os等时线年龄为154 Ma,成岩与成矿时代十分接近。尽管近年来有关淘锡坑钨矿床的成因研究取得了一些重要的进展,但是至今对该矿床成矿流体的性质、来源及演化等问题仍缺少相应的认识。因此,本文拟通过氢、氧、硫同位素地球化学特征的研究,探讨淘锡坑钨矿成矿流体的特征,这对深化对该矿床成矿机制的认识具有重要的理论意义。

## 1 区域地质背景

矿区大地构造位于华夏板块的北西缘,武夷隆起西侧,罗霄褶皱带中部。赣南地区处于南岭EW向构造带东段与武夷山NNE向隆起带南段西坡复合部位。

区内广泛出露震旦系—奥陶系,另有少量泥盆系、石炭系、二叠系、侏罗系、白垩系和第三系出露。震旦—奥陶系经加里东运动褶皱隆起而成为本区基底。泥盆系、石炭系和二叠系等呈角度不整合于基底地层之上,以磨拉石建造开始,浅海碳酸盐岩建造鼎盛,至陆相沼泽泥砂质含煤建造而告终。侏罗系、白垩系和第三系等为断陷盆地沉积的红色碎屑岩系。

赣南地区钨矿床“构造控岩、岩体控矿”的成矿规律明显,EW向构造主要由一系列挤压性断裂带和复式褶皱组成,伴生扭裂与张裂,并常伴EW向花岗岩带和变质岩带,构成区域性构造-岩浆带(如古亭-赤土构造-岩浆带),是最主要的控岩控矿构造。NNE向构造主要为燕山期形成的区域性断裂、断陷盆地及其伴生配套与低序次派生断裂所组成,也包括部分早期形成的弧后拉张裂隙。这些构造为本区

燕山期成矿岩体以及钨锡多金属矿床的形成提供了有利的构造条件(图1)。

区内岩浆活动以加里东期和燕山期为主。加里东早期阶段以中基性至酸性海底火山喷发为主,晚期阶段表现为强烈的混合岩化和酸性岩浆侵入,燕山早期主要为酸性岩浆侵入活动,间有少量基性岩浆侵入。九龙脑岩体属燕山期“S”型花岗岩,呈岩基状出露于矿田中部,受区域性NNE向与EW向构造的复合控制,呈NNE向展布,往北和南隐伏。在岩体的南北近、中和远3层接触带形成一大批钨锡矿床。该岩体是矿田钨、锡、银、铅和锌的成矿母岩<sup>①</sup>。

## 2 矿区地质特征

矿区钨矿体呈脉状,产于燕山期花岗岩外接触带的变质岩内,矿体的形成与隐伏花岗岩体的侵入就位密切相关。表现为外带石英脉型黑钨矿化,按脉组的空间展布位置,可分为:宝山、棋洞、烂埂子、枫岭坑4大脉组,脉组的平面组合表现为向NE发散,向SE收敛(图2)。

矿区出露地层主要有震旦系中统老虎塘组;寒武系下统牛角河组;奥陶系上统黄竹洞组;泥盆系上统洋湖组、麻山组、樟东组;泥盆系中统罗段组、中棚组、云山组;石炭系中统马平组;石炭系上统杨家源组;二叠系中统大棚组、乐平组;三叠系下统铁石组;第四系全新统。矿脉主要赋存在震旦系中统老虎塘组的变质岩系中。

隐伏花岗岩顶面标高约50 m,最高81 m,出露面积约0.5 km<sup>2</sup>,是隐伏岩体的顶峰地带,也是矿化的中心地区。花岗岩主要为二长花岗岩、黑云母花岗岩、钾长花岗岩、白云母花岗岩和二云母花岗岩。由于深部隐伏花岗岩体侵入,在其外接触带的变质岩中,已形成较为明显的热力蚀变晕圈,越接近花岗岩体,变质越强,反之,则逐渐减弱。由花岗岩体顶面往外,大致可分为3个强弱程度不同的蚀变带:角岩蚀变带、强角岩化蚀变带、角岩化-弱角岩化蚀变带。

淘锡坑钨矿床矿化面积约2.6 km<sup>2</sup>,已发现矿脉21条。矿脉赋存于震旦系变质岩中,向下延伸至隐伏花岗岩体内。矿脉地表出露长度340~682 m,产出标高为690~-56 m,已控制最低标高-56 m尚未

① 徐敏林,高贵荣,邹小平. 2005. 江西省崇义县淘锡坑矿区钨矿资源潜力评价报告. 内部资料.

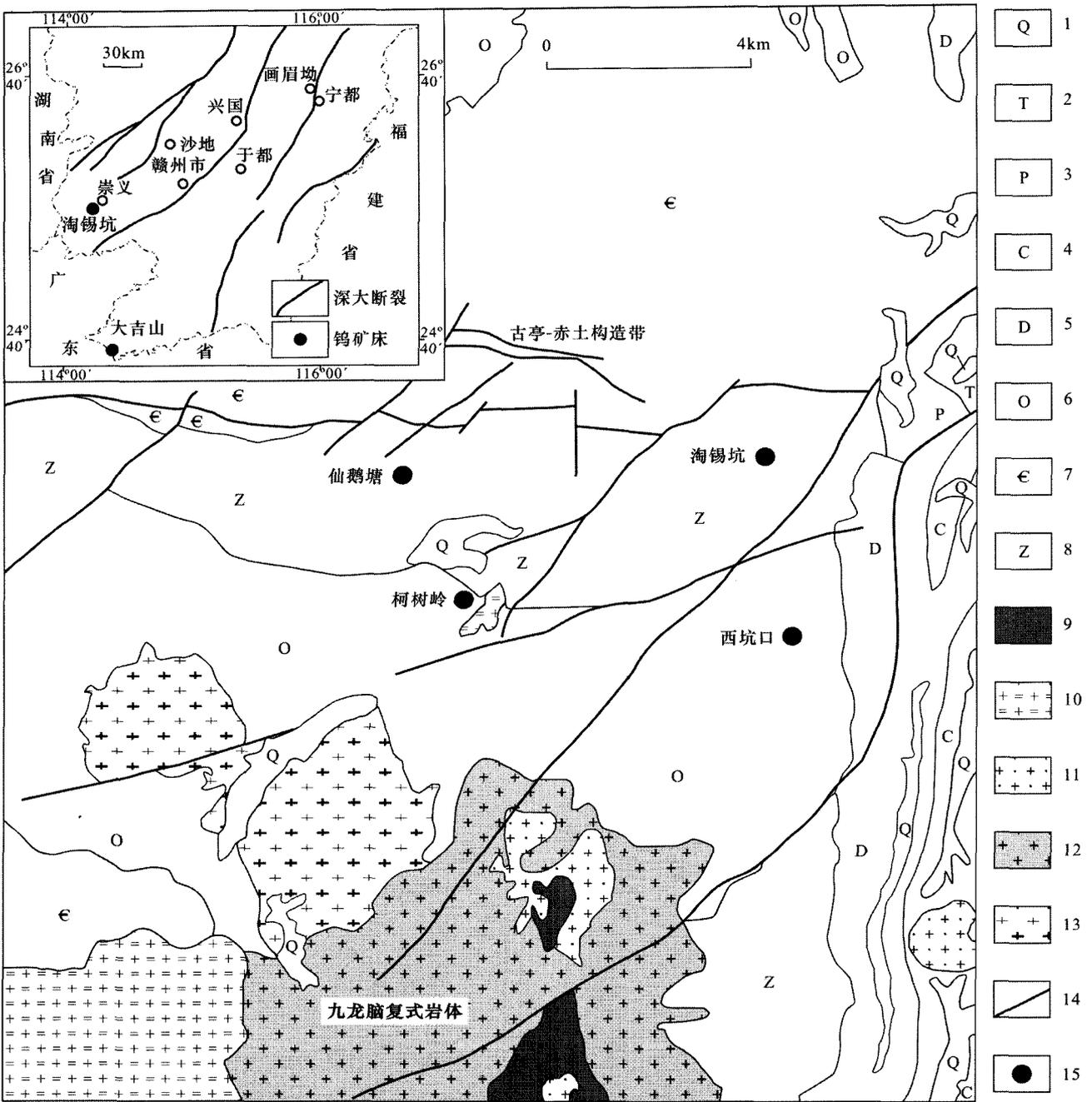


图 1 淘锡坑区域地质简图(据徐敏林等,2005;吴至军等,2009 修改)

1—第四系沉积物；2—三叠系粉砂岩；3—二叠系硅质岩和砂岩；4—石炭系灰岩和砂岩；5—泥盆系砂岩夹页岩；6—奥陶系粉砂质板岩；7—寒武系杂砂岩和板岩；8—震旦系砂岩和板岩；9—晚侏罗世细粒斑状黑云母花岗岩；10—晚侏罗世中细粒斑状二云母花岗岩；11—晚侏罗世中细粒斑状斑状黑云母花岗岩；12—中侏罗世中细粒斑状黑云母花岗岩；13—早志留世中粒含斑花岗岩闪长岩；14—断裂；15—钨锡矿床

Fig. 1 The regional geological sketch map of the Taoxikeng tungsten deposit(Modified after Xu et al. ,2005, Wu et al. ,2009)

1—Quaternary sediments; 2—Triassic siltstone; 3—Permian siliceous rock and sandstone; 4—Carboniferous limestone and sandstone; 5—Devonian sandstone interlayered with shale; 6—Ordovician silty slate; 7—Cambrian graywache and slate; 8—Sinian sandstone and slate; 9—Late Jurassic fine-grained biotite granite; 10—Late Jurassic porphyritic medium- and fine- grained two-mica granite; 11—Late Jurassic porphyritic medium- and fine- grained biotite granite; 12—Middle Jurassic porphyritic medium- and fine- grained biotite granite; 13—Early Silurian porphyritic medium-grained granite diorite; 14—Fault; 15—Tungsten and tin deposit

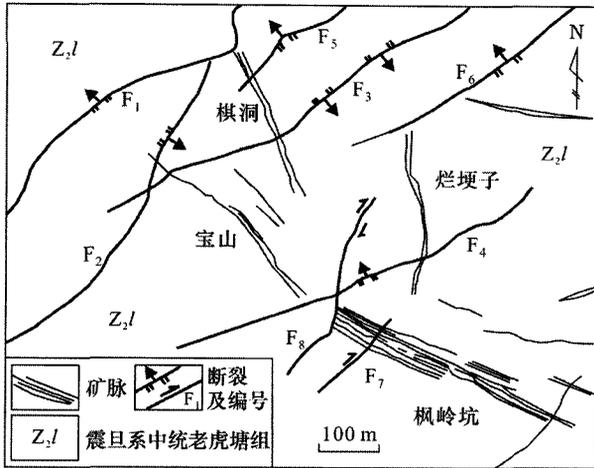


图2 淘锡坑钨矿区地质简图

Fig. 2 Geological sketch map of the Taoxikeng tungsten deposit

尖灭。矿脉浅部钨品位较低,一般0.5%左右,356中段以下开始变富,花岗岩接触面至其上200m是脉体较宽、品位最富的地段,个别主脉钨品位可达3%~5%,其中出现厚板状黑钨矿晶体,大者可达数十厘米。矿脉中矿化分层富集、分段富集的特点较为明显。

矿石中主要金属矿物有黑钨矿、锡石、白钨矿、黄铜矿、闪锌矿、辉钼矿、毒砂、黄铁矿和辉铋矿。非金属矿物有石英、黄玉、萤石、白云母、铁锂云母、电气石、方解石、叶腊石、绿泥石和绢云母等。次生矿物主要有铜蓝、高岭石和褐铁矿。黑钨矿为主要工业矿物,锡石、黄铜矿和辉钼矿为伴生工业矿物。

### 3 样品采集及分析方法

用于氢、氧同位素分析测试的石英样品均采自与黑钨矿密切共生的棋洞组056、156、206和256中段,烂埂子组206和256中段,宝山组056和156中段,枫岭坑组306和356中段,均为主成矿期石英大脉样品。所有样品先人工选取新鲜部分经粉碎、粗选和蒸馏水冲洗后,在显微镜下精心挑选40~60目纯净石英单颗粒;且单矿物纯度达99%以上,样品经清洗以后,低温下(100~200℃)烘干8h左右去吸附水和次生包裹体,再采用加热爆破法从样品中提取原生流体包裹体中的H<sub>2</sub>O和CO<sub>2</sub>,将提取的包裹体H<sub>2</sub>O与Zn反应制取H<sub>2</sub>,测定H<sub>2</sub>O中的δD值。石英的氧同位素测定采用BrF<sub>5</sub>分析方法。氢、氧同位素

分析测试在中国地质科学院矿产资源研究所MAT 253 EM质谱仪上完成,以SMOW为标准,氧同位素的分析精度为±0.2‰,氢同位素的分析精度为±2‰。

硫同位素分析测试样品均采自宝山、棋洞、烂埂子和枫岭坑4个脉组的地下坑道中,且从056中段到356中段的样品均有采集,样品新鲜。在野外观察和室内研究的基础上,选取有代表性的矿石标本,从矿石标本中挑选硫化物,共32件样品,其中4件毒砂、8件黄铜矿和20件黄铁矿,单矿物中的硫同位素测试分析在中国科学院地球化学研究所MAT252型质谱仪上进行,测定方法为SO<sub>2</sub>法,标样为CDT,分析精度为±0.2‰。

## 4 测试结果

### 4.1 氢、氧同位素组成测试结果

测试结果(表1)显示,石英中包裹体水的δD值介于-77‰~-45‰之间,极差32‰,均值为-57‰;石英矿物的δ<sup>18</sup>O值介于7.3‰~12.2‰之间,极差4.9‰,均值为10.4‰。结合流体包裹体均一温度及Clayton(1972)平衡方程,计算获得与石英达到平衡时成矿流体的δ<sup>18</sup>O<sub>H<sub>2</sub>O</sub>值,计算的δ<sup>18</sup>O<sub>H<sub>2</sub>O</sub>值和石英中的流体包裹体水的δD值代表了石英圈闭时成矿流体的氢、氧同位素组成(申萍等,2004)。均一温度通过对用于氢、氧同位素分析的同样样品的流体包裹体分析测试获得。获得均一温度变化范围为150~385℃,峰值在200~220℃之间,个别样品温度稍高。根据Chayton等(1972)的石英-水的分馏方程计算得出石英中水的δ<sup>18</sup>O<sub>H<sub>2</sub>O</sub>变化范围为-3.11‰~1.2‰,极差4.31‰,变化范围较窄,均值为-0.65‰。

### 4.2 硫同位素组成测试结果

硫同位素测试结果(表2)显示,20件黄铁矿的δ<sup>34</sup>S值介于0.1~-2.1‰之间,均值:-1.2‰,极差:2.2‰;8件黄铜矿的δ<sup>34</sup>S值介于-1.3~-2.3‰之间,均值:-1.8‰,极差:1‰;4件毒砂的δ<sup>34</sup>S值介于-1.4~-1.8‰之间,均值:-1.6‰,极差:0.4‰。这些数据说明,硫化物的δ<sup>34</sup>S值变化范围较小,为较小的负值,其变化范围在0.1‰~-2.3‰之间,平均值为-1.4‰,偏离零值一般小于0.1‰,最大不超过2.3‰;δ<sup>34</sup>S值频数分布比较集中,具有近零为中心的塔式分布特征(图3),说明主成矿阶段硫化物在稳定的物理-化学条件下形成,并

表1 淘锡坑钨矿石英氢、氧同位素组成  
Table 1 Hydrogen and oxygen isotope determinations of quartz from Taoxikeng tungsten deposit

样品编号	矿物名称	$\delta D_{v-SMOW}/\text{‰}$	$\delta^{18}O_{v-SMOW}/\text{‰}$	$t_h/^\circ\text{C}$	$\delta^{18}O_{H_2O}/\text{‰}$
TF-356-33-1	石英	-54	10.9	210	-0.7
TF-306-30-1	石英	-59	11.1	220	0.1
TF-306-7-2	石英	-77	12.2	220	1.2
TB-156-17-3	石英	-63	11.6	210	0
TB-056-17-3	石英	-53	10.5	190	-2.4
TL-206-3-1	石英	-48	11.4	220	0.4
TL-256-3-1	石英	-60	9.4	220	-1.6
TL-256-5-1	石英	-57	7.9	220	-3.1
TL-256-5-2	石英	-55	10.4	220	-0.6
TQ-056-18-2	石英	-61	7.3	240	-2.6
TQ-156-23-5	石英	-64	10.2	260	1.2
TQ-206-18-4	石英	-47	11.0	220	0.0
TQ-256-23-1	石英	-45	11.9	200	-0.3

测试单位:中国地质科学院矿产资源研究所;仪器:MAT 253 M 质谱仪;氧同位素分析精度:±0.2‰。氢同位素分析精度:±2‰。计算公式: $1000 \ln \alpha_{\text{石英-水}} = 3.38 \times 10^6 T^{-2} - 2.9$ 。

表2 淘锡坑钨矿硫同位素组成  
Table 2 Sulfur isotope composition of Taoxikeng tungsten deposit

样品编号	测试矿物	$\delta^{34}S_{\text{CDT}}/\text{‰}$	样品编号	测试矿物	$\delta^{34}S_{\text{CDT}}/\text{‰}$
TB-156-17-3	黄铁矿	-0.4	TF-306-30-1	黄铁矿	0.0
TB-106-11	黄铁矿	-2.1	TF-306-7-2	黄铁矿	-1.6
TB-156-17-1	黄铁矿	-1.4	TF-356-33-1	黄铁矿	-1.4
TB-106-10	黄铁矿	-1.4	TF-306-30-2	黄铁矿	-1.7
TXK-1	黄铁矿	-1.3	TF-306-37	黄铜矿	-2.3
TXK-4	黄铁矿	-1.0	TB-106-11	黄铜矿	-1.7
TQ-256-23	黄铁矿	-1.6	TQ-156-23	黄铜矿	-1.6
TQ-256-18-1	黄铁矿	-1.9	TB-156-17	黄铜矿	-1.6
TQ-256-18-2	黄铁矿	-2.1	TB-156-14-2	黄铜矿	-2.0
TQ-206-18	黄铁矿	-1.5	TQ-256-18	黄铜矿	-1.4
TQ-156-23	黄铁矿	-0.8	TB-056-17	黄铜矿	-1.3
TL-206-2	黄铁矿	-1.1	TQ-056-18	黄铜矿	-2.1
TL-206-3-1	黄铁矿	-0.8	TF-356-30-1	毒砂	-1.5
TL-206-3-2	黄铁矿	-0.5	TF-356-30-2	毒砂	-1.4
TL-256-5-1	黄铁矿	0.1	TF-356-30-3	毒砂	-1.8
TL-256-5-2	黄铁矿	-1.6	TF-356-30-4	毒砂	-1.5

测试单位:中国科学院地球化学研究所;测试仪器:MAT252 型质谱仪。分析精度:±0.2‰。

且硫的来源比较均一(张理刚等,1981;张国新等,1997;潘家永等,2000;王守旭等,2007), $\delta^{34}S$ 在横向和纵向上没有明显的规律性变化。

## 5 讨论

### 5.1 流体包裹体特征

对淘锡坑钨矿主成矿期的脉石英流体包裹体研究显示,流体包裹体类型为气液两相包裹体、纯气相包裹体、纯液相包裹体、含子矿物包裹体和含 $CO_2$ 三相流体包裹体。气液两相包裹体主要呈椭圆形、圆形、三角形、不规则状,孤立分布,气相分数约占5%

~45%,且多为10%~20%,长轴长约5~30  $\mu\text{m}$ ,以10~20  $\mu\text{m}$ 为主,这类包裹体数量最多,约占流体包裹体总数的95%。实验中主要测试这类包裹体,测试结果显示均一温度为150~385 $^\circ\text{C}$ ,主要温度范围为200~220 $^\circ\text{C}$ ,盐度 $w(\text{NaCl}_{\text{eq}})$ 为1.64%~6.76%,平均4.25%,密度为0.70~0.97  $\text{g}/\text{cm}^3$ ,平均0.89  $\text{g}/\text{cm}^3$ ,液相成分以 $H_2O$ 为主,气相成分为 $CO_2$ 和 $CH_4$ ,获得其流体性质为低盐度和中等密度的 $\text{NaCl}-H_2O-CO_2-CH_4$ 热液。

### 5.2 成矿流体来源

应用氢氧同位素示踪成矿流体来源,是热液矿床地球化学研究的主要方法之一,不同来源的水具

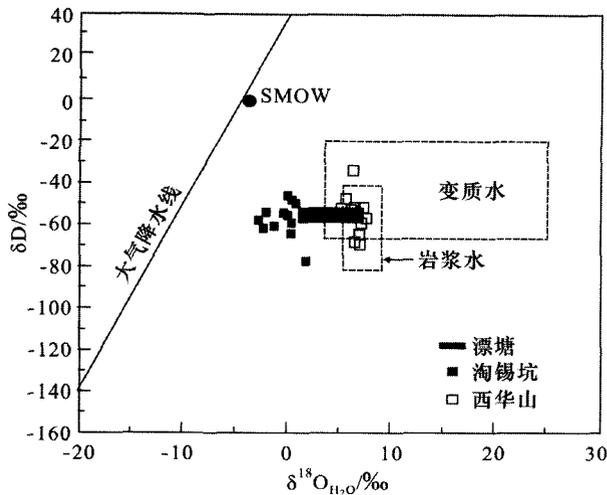


图3 淘锡坑-西华山-漂塘  $\delta D$ - $\delta^{18}O_{H_2O}$ 图解

(底图据 Taylor, 1997; 西华山与漂塘的数据来源于张理刚等, 1981)

Fig. 3  $\delta D$  versus  $\delta^{18}O_{H_2O}$  diagram of

Taoxikeng-Xihuashan-Piaotang tungsten deposit

有不同的氢、氧同位素组成。本区脉石英的氢、氧同位素组成为： $\delta D$  值变化范围为  $-77\text{‰} \sim -45\text{‰}$ ，为正常岩浆水范围 ( $-80\text{‰} \sim -50\text{‰}$ ，郑永飞等, 2000)，均值为  $-57\text{‰}$ ， $\delta^{18}O_{H_2O}$  的变化范围为  $-3.1\text{‰} \sim -1.2\text{‰}$ ，均值为  $-0.7\text{‰}$ 。在  $\delta D$ - $\delta^{18}O_{H_2O}$  图解中 (Taylor et al., 1997) (图3)，含矿热水溶液氢、氧同位素的投影点既没有落入典型的岩浆水区，也没有落入典型的大气降水区，而是在这两者的过渡区。已有研究表明，影响成矿流体氢、氧同位素组成的因素很多 (如成矿温度、水的种类、水岩交换时的 W/R 比值等)。而且在高温、低 W/R 比值条件下，大气降水也可能演化成与岩浆水相似的氢、氧同位素组成 (谢巧勤等, 2001)。那成矿流体中是否有岩浆水参与？如果有，两者之间在成矿过程中是一个什么样的关系呢？由于淘锡坑钨矿床缺乏围岩与隐伏花岗岩及中生代大气降水的氢、氧同位素值，因而探讨矿区具体的水-岩反应模式比较困难。但是，我们知道石英属于含氧矿物，容易与它所包含的水发生同位素平衡再交换反应，造成所测定的包裹体的氧同位素组成不能完全反映原始含矿溶液的  $\delta^{18}O_{H_2O}$  值，而石英中几乎不含氢原子，所以交换作用对流体包裹体的氢同位素组成造成的影响很小 (丁梯平, 1980)。矿区的赋矿围岩为浅变质岩，虽然也有含氢矿物，但含氢矿物占岩石比例很低，若发生水岩交换反应，交

换后流体的氢同位素组成也不会发生很大的变化，即这种变化是可以忽略不计的 (真允庆, 1998)，因此，氢同位素组成代表了原始溶液的组成。矿区出露隐伏花岗岩体，且成岩成矿时代相近，所以推测原始热液主要来自该区的隐伏花岗岩岩浆水。 $\delta^{18}O_{H_2O}$  值偏离正常岩浆水值，发生了明显的“氧漂移”，产生这种现象的原因可能是由于大气降水的加入，造成了氧同位素向大气降水的漂移。以上研究表明，主成矿期成矿流体为岩浆水与大气降水混和形成。

### 5.3 成矿物质来源

淘锡坑钨矿床中的金属矿物主要为黑钨矿、黄铁矿、黄铜矿、磁黄铁矿、毒砂和闪锌矿等，硫化物种类较多，因此，研究其成矿流体中硫的来源非常重要。硫是大多数矿床中最重要的成矿元素之一，对硫来源的研究可以为矿床的成因提供重要依据。根据硫的高价态化合物相对于低价态化合物普遍富集重同位素的规律， $\delta^{34}S$  值应该出现黄铁矿  $>$  黄铜矿  $>$  毒砂的矿物富集顺序，而本区样品的  $\delta^{34}S$  呈黄铁矿  $>$  毒砂  $>$  黄铜矿的递减顺序富集。毒砂出现了少许的差异，造成这种现象的原因可能是样品采集导致的，毒砂样品均采自枫岭坑 356 中段的 30 号脉，这条脉体接近地表，可能是遭受到后期含有较高  $\delta^{34}S$  的大气降水淋滤而发生了硫同位素分馏。热力学和实验研究证实，在硫同位素分馏达到平衡条件时，硫化物中富集  $\delta^{34}S$  的顺序为黄铁矿  $>$  闪锌矿 (磁黄铁矿)  $>$  黄铜矿  $>$  方铅矿 (魏菊英等, 1988)，本次研究的黄铁矿和黄铜矿在各个中段和矿脉均有采集，对整个矿山具有代表性，因此，从黄铜矿和黄铁矿的硫同位素值来看，分馏是达到平衡的。

研究区石英脉中硫化物的  $\delta^{34}S$  值变化范围非常狭窄，这种紧密的  $\delta^{34}S$  值范围表明成矿热液中沉淀的硫化物硫源单一，且这种成矿热液以  $H_2S$  占绝对优势，或者具有独特狭窄的物理化学条件 [如  $t$ 、 $pH$ 、 $f(O_2)$ 、 $f(S_2)$  值等] 范围。极小的  $\delta^{34}S$  值变化范围，实际上表明氧化物-硅酸盐阶段的成矿热液中，含硫原子团主要是  $H_2S$ ，而且矿床主要含硫矿物为黄铁矿和黄铜矿等硫化物，很少见硫酸盐矿物，且毒砂的出现进一步证实了这种推测 (张理刚, 1985; 张国新等, 1997)。在判断硫来源时，必须依据硫化物沉淀期间热液的总硫同位素组成 ( $\delta^{34}S_{\Sigma}$ ) (Ohmoto, 1972; 1979; 聂桂平等, 2007)。当热液体系中以

$H_2S$  占优势时,在平衡条件下, $\delta^{34}S_{\Sigma} \approx \delta^{34}S_{H_2O} \approx \delta^{34}S_{\text{黄铁矿}}$  (吴永乐等,1987)。因此,淘锡坑钨矿床矿化热液的  $\delta^{34}S_{\Sigma} \approx$  黄铁矿的  $\delta^{34}S \approx -1.2\%$ 。天然成矿热液的总硫同位素组成一般可分为4组:①  $\delta^{34}S_{\Sigma} \approx 0\%$ ; ②  $\delta^{34}S_{\Sigma} \approx 5\% \sim 15\%$ ; ③  $\delta^{34}S_{\Sigma} \approx 20\%$ ; ④  $\delta^{34}S_{\Sigma}$  为较大的负值,其中  $\delta^{34}S_{\Sigma}$  接近零值的矿床其硫为火成来源,包括岩浆释放的硫和从火成岩硫化物中淋滤出来的硫(张生等,1997)。本区黄铁矿、黄铜矿和毒砂的硫同位素值均在零附近,且黄铁矿的硫值代表了成矿溶液的总硫值,该区又出露有隐伏花岗岩体,且成岩成矿时代相近,说明成矿流体主要与该隐伏花岗岩体有关。

#### 5.4 与西华山、漂塘钨矿床的对比研究

对西华山、漂塘和淘锡坑钨矿床进行了主要地质特征的对比研究,结果列于表3。从表3中可以看出,无论是在矿物组合、矿化年龄、围岩蚀变、矿脉产状和硫的来源上,3个矿床都具有一定的相似性,但在赋矿围岩、矿体与花岗岩的关系、成矿流体来源上存在着一定的差异。从赋矿围岩来看,淘锡坑为浅变质砂板岩,西华山为花岗岩体,漂塘为浅变质砂页岩。从矿体与花岗岩的关系来看,西华山的矿体产在花岗岩体内,漂塘与淘锡坑的花岗岩隐伏在矿体下部,即西华山的矿脉呈内接触型,而漂塘和淘锡坑的

矿脉呈外接触型。无论西华山钨矿床还是漂塘与淘锡坑钨矿床,它们的主成矿期都在150~160 Ma,具有相似的成矿构造背景,但从流体来源上看,西华山的主成矿期成矿流体为较为均一的岩浆水,漂塘与淘锡坑钨矿床的主成矿期流体为岩浆水与大气降水混合。因此,本文将通过对比3个矿床的氢、氧、硫同位素组成和相关的地质特征来探讨产生这种现象的原因。

##### 5.4.1 氢、氧同位素组成对比研究

从  $\delta D-\delta^{18}O_{H_2O}$  图(西华山与漂塘的数据来源于张理刚等,1981)(图3)中可以看到,西华山的氢、氧同位素值完全落入岩浆区内,而漂塘的氢、氧同位素值有几个样品落入岩浆区内,其他则落到了岩浆区外与大气降水之间。淘锡坑的氢、氧同位素值均在岩浆区与大气降水之间。淘锡坑钨矿床明显与西华山钨矿床在流体来源上有着明显的差异,造成这种差异的原因可能是西华山花岗岩的顶部变质岩和各期次岩体界面构成了一个严密的遮盖层,形成良好的封闭系统(王泽华等,1981),使得深部的初始岩浆水只能经蚀变交代作用后或同时直接充填于封闭裂隙体系中(张理刚等,1981),而不受外界流体的影响或受影响很小,因此,成流体来源较为均一。漂塘钨矿床的主成矿阶段主要为岩浆水与大气降水的混和(张理刚等,1981),本次的研究结果也表明,淘锡坑

表3 西华山、漂塘和淘锡坑钨矿床主要特征对比

Table 3 Comparison of primary characteristics between Xihuashan, Piaotang and Taoxikeng tungsten deposits

特征	西华山	漂塘	淘锡坑
主要组成矿物	锡石、黑钨矿、辉钼矿、黄铁矿、黄铜矿、毒砂、白云母、长石、石英	辉钼矿、黑钨矿、黄铁矿、磁黄铁矿、黄铜矿、闪锌矿、方铅矿、石榴石、阳起石、萤石、方解石、白云母、石英	黑钨矿、锡石、黄铜矿、闪锌矿、辉钼矿、毒砂、黄铁矿、石英、黄玉、萤石、白云母、铁锂云母、电气石、方解石、叶腊石、绿泥石、绢云母
赋矿围岩	花岗岩	浅变质砂页岩	浅变质砂板岩
矿体与花岗岩的关系	内接触带型	外接触带型	外接触带型
矿化年龄	160 Ma	152 Ma	152~155 Ma
主要的围岩蚀变	云英岩化、绢云母化、碳酸盐化、硅化	阳起石化、黑云母化、钠长石化、云英岩化、绿泥石化、碳酸盐化	云英岩化、白云母化、绿泥石化、硅化、黄铁矿化
矿脉产状	早期大脉,呈群出现,后期为稀疏中小脉	I、II阶段为网脉、稀疏小脉,III、IV为稀疏大脉,V细脉带,VI多数与细脉带呈复脉,VII稀疏中小脉	早期大脉、晚期为稀疏中小脉
水的来源	早期:岩浆水 晚期:大气降水	早期:岩浆水 中期:岩浆水与大气降水混和 晚期:大气降水	主成矿期:岩浆水与大气降水混合
硫的来源	岩浆的	岩浆的	岩浆的

注:资料据张理刚等(1981)及本文资料整理。西华山的矿化年龄为云母 K-Ar 年龄,漂塘的矿化年龄为白云母 Ar-Ar 年龄(张文兰等,2009),淘锡坑为白云母 Ar-Ar 年龄。

钨矿床的主成矿期成矿热液主要为岩浆水与大气降水的混和物,漂塘与淘锡坑钨矿床主成矿期的流体有一定的相似性,这种相似性的原因是矿体深部均出露有隐伏花岗岩体,且都赋存在浅变质岩中,构造断层或裂隙控制了燕山期隐伏花岗岩的峰部,为脉状钨锡矿床的充填提供了有利的空间条件(徐敏林等,2006;王旭东等,2008;Wang et al., 2010)。说明成矿时环境为开放体系,这就使得大量从地表裂隙向下贯入或受热深部循环的雨水、地下水参与成矿作用成为可能,因此,淘锡坑与漂塘钨矿床主成矿期就是在这样一个相对开放的成矿环境体系中两种流体混和形成的。淘锡坑与漂塘稍有不同的是淘锡坑氧同位素组成明显向大气降水漂移,这种漂移比漂塘更明显,可能是淘锡坑钨矿受到大气降水的影响较漂塘严重,或当时大气降水的氧同位素组成较漂塘的要低。因此,成矿环境体系的开放与封闭不同,可能是造成淘锡坑成矿流体氢、氧同位素与西华山不同而与漂塘相似的原因。

#### 5.4.2 硫同位素组成对比研究

从图4可以看出,3个矿床的硫同位素组成有相似之处也有不同之处。相似之处在于3个矿床的 $\delta^{34}\text{S}$ 值都分布在零值附近,变化范围都很窄,3个矿床的 $\delta^{34}\text{S}$ 值最大为2.5‰,最小-3.5‰,说明这3个矿床主要成矿期成矿流体中沉淀硫化物的硫来源单一,且都来自深源岩浆。不同之处在于,西华山钨矿床的 $\delta^{34}\text{S}$ 值集中在-1.0‰~-0.5‰,漂塘钨矿床的 $\delta^{34}\text{S}$ 值集中在-3.0‰~-2.5‰,淘锡坑钨矿的

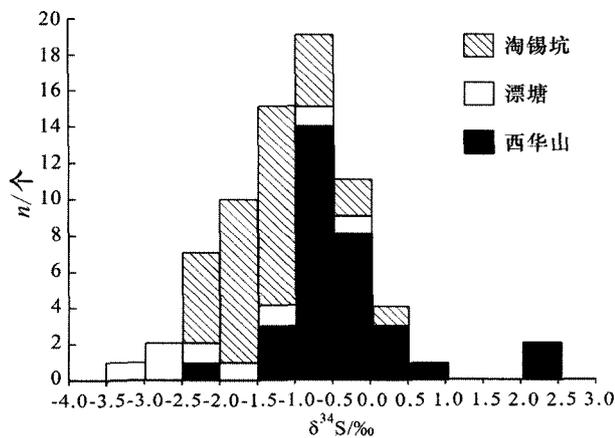


图4 淘锡坑-西华山-漂塘钨矿硫同位素直方图  
(数据来源张理刚等,1981)

Fig. 4 Histogram of sulfur isotope of Taosikeng-Xihuashan-Piaotang tungsten deposit (data from Zhang et al., 1981)

$\delta^{34}\text{S}$ 值集中在-1.5‰~-1.0‰。虽然3个矿床的差异不大,但是可以看出西华山的 $\delta^{34}\text{S}$ 值更靠近零,而淘锡坑钨矿床的 $\delta^{34}\text{S}$ 值要稍微偏离零值,漂塘钨矿床距离岩浆硫值更远一些。从西华山来看,硫值与氢、氧同位素组成是相匹配的,而淘锡坑与漂塘的这种匹配性较差,原因可能是西华山主成矿期为单一硫源,而淘锡坑与漂塘都受到后期大气降水的混和作用。

## 6 结论

(1) 黄铁矿、黄铜矿和毒砂的硫同位素研究表明淘锡坑钨矿床成矿流体主要与该区隐伏花岗岩体有关。

(2) 与黑钨矿共生的石英氢氧同位素组成研究揭示淘锡坑钨矿床主成矿期成矿流体显示岩浆水与大气降水混和的特征。

(3) 通过与西华山和漂塘钨矿床对比研究发现,尽管3个矿床形成于相似的地质背景,但由于成矿环境体系的开放与封闭不同,3个矿床呈现出不同的特点。

志谢 野外矿山实地考察和坑道调查工作得到淘锡坑钨矿矿长钟瑞光、副矿长黄泽祥,生产技术科地质组刘小林、骆小毅、李荣辉,矿行办主任肖晓东等人的大力支持和帮助。成文后,中国科学院地球化学研究所彭建堂研究员、刘燊研究员审阅了初稿,并给予了悉心的指导,在此一并感谢。

## References

- Clayton R N, O'Neil J R and Mayeda T K. 1972. Oxygen isotope exchange between quartz and water[J]. *J. Geophysical Research*, 77 (17): 3057-3067.
- Chen Z H, Wang D H, Qu W J, Chen Y C, Wang P A, Xu J X, Zhang J J and Xu M L. 2006. Geological characteristics and mineralization age of the Taosikeng tungsten deposit in Chongyi County, southern Jiangxi Province, China[J]. *Geol. Bull. China*, 25(4): 496-501(in Chinese with English abstract).
- Ding T P. 1980. Hydrogen and oxygen isotope geochemistry[M]. Beijing: Geol. Pub. House. 1-184(in Chinese).
- Guo C L, Wang D H, Chen Y C, Wang Y B, Chen Z H and Liu S B. 2007. Precise zircon SHRIMP U-Pb and quartz vein Rb-Sr dating of Mesozoic Taosikeng tungsten polymetallic deposit in southern Jiangxi [J]. *Mineral Deposits*, 26(4): 432-442(in Chinese with English

- abstract).
- Guo C L, Lin Z Y, Wang D H, Chen W, Zhang Y, Feng C Y, Chen Z H, Zen Z L and Cai R F. 2008. Petrologic characteristics of the granites and greisens and muscovite  $^{40}\text{Ar}/^{39}\text{Ar}$  dating in the Taoxikeng tungsten polymetallic deposit, Southern Jiangxi Province [J]. *Acta Geologica Sinica*, 82(9): 1274-1284 (in Chinese with English abstract).
- Hua R M, Li G L, Zhang W L, Hu D Q, Chen P R, Chen W F and Wang X D. 2010. A tentative discussion on differences between largescale tungsten and tin mineralization in South China [J]. *Mineral Deposits*, 29(1): 9-23 (in Chinese with English abstract).
- Nie G P, Liu L G, Xu Z W, Gao G, Yang X N and Li H Y. 2007. Gold bearing property and sulfur isotopic compositions of ore rocks at Chaoshan gold deposit, Anhui [J]. *Jiangsu Geol.*, 31(3): 200-205 (in Chinese with English abstract).
- Ohmoto H. 1972. Systematics of sulfur and carbon isotopes in hydrothermal ore deposits [J]. *Econ. Geol.*, 67(5): 551-578.
- Ohmoto H and Rye R O. 1979. Isotopes of sulfur and carbon [A]. In: Barnes H L, ed. *Geochemistry of hydrothermal ore deposits* [C]. 2nd ed. New York: John Wiley & Sons. 509-567.
- Pan J Y, Zhang Q, Ma D S and Li C Y. 2000. Stable isotope geochemical characteristics of the Yangla copper deposit in Western Yunnan Province [J]. *Acta Mineralogica Sinica*, 20(4): 385-389 (in Chinese with English abstract).
- Shen P, Shen Y C, Li G M, Liu T B and Zen Q D. 2004. Ore-forming fluid inclusions of Kuocerzhengkuola gold deposit, Xinjiang [J]. *Acta Petrologica Sinica*, 20(4): 969-976 (in Chinese with English abstract).
- Taylor H P. 1997. Oxygen and hydrogen isotope relationships in hydrothermal mineral deposits [A]. In: Barnes H L, ed. *Geochemistry of hydrothermal ore deposits* [C]. New York: John Wiley & Sons. 229-302.
- Wang S X, Zhang X C, Leng C B and Qin C J. A tentative study of ore geochemistry and ore-forming mechanism of Pulang porphyry copper deposit in Zhongdian, northwestern Yunnan [J]. *Mineral Deposits*, 26(3): 277-288 (in Chinese with English abstract).
- Wang X D, Ni P, Jiang S Y, Huang J B and Sun L Q. 2008. Fluid inclusion study on the Piaotang tungsten deposit, southern Jiangxi Province, China [J]. *Acta Petrologica Sinica*, 24(9): 2163-2170 (in Chinese with English abstract).
- Wang X D, Ni P, Jiang S Y, Zhao K D and Wang T G. 2010. Origin of ore-forming fluid in the Piaotang tungsten deposit in Jiangxi Province: Evidence from helium and argon isotopes [J]. *Chinese Sci. Bull.*, 55(7): 628-634.
- Wang Z H and Zhou Y Z. 1981. Two layers of mineralization characteristics and mineralization models of Xihuashan tungsten deposit [A]. *Proceeding of symposium on tungsten geology* [C]. Beijing: Geol. Pub. House. 197-205 (in Chinese).
- Wei J Y and Wang Y G. 1988. Isotopic geochemistry [M]. Beijing: Geol. Pub. House. 153-155 (in Chinese).
- Wu Y L, Mei Y W, Liu P C, Cai C L and Lu T Y. 1987. Geology of the Xihuashan tungsten ore field [M]. Beijing: Geol. Pub. House. 1-280 (in Chinese).
- Wu Z J, Xu M L, Zhao L, Luo X H and Wu S T. 2009. The structural ore-controlled mechanism of the large-scaled Taoxikeng tungsten ore [J]. *China Tungsten Industry*, 24(1): 16-20 (in Chinese with English abstract).
- Xie Q Q, Xu X C and Yue S C. 2001. Isotopic geochemistry of hydrogen, oxygen and helium, and ore-forming fluid sources of Laowan gold deposit in Tongbai, Henan Province [J]. *Chinese J. Geol.*, 36(1): 36-42 (in Chinese with English abstract).
- Xu M L, Feng W D, Zhang F T, Li J D and Luo X H. 2006. Metallogenic characteristics of Taoxikeng wolfram deposit, Chongyi [J]. *Resources Survey & Environment*, 27(2): 159-163 (in Chinese with English abstract).
- Zhang G X, Xie Y N, Yu F J and Zhang H B. 1997. Stable isotope geochemistry of distinct metallogenic stages of tungsten deposits in Dajishan Mine, Jiangxi [J]. *Acta Geoscientia Sinica*, 18(Supp.): 197-199 (in Chinese with English abstract).
- Zhang L G. 1985. Geological application for the stable isotope: The hydrothermal mineralization of metal activation and its prospecting [M]. Xi'an: Shaanxi Sci. & Techn. Pub. House. 1-250 (in Chinese).
- Zhang L G, Zhuang L C, Qian Y Q, Guo Y S and Zhe P. 1981. Stable isotope geochemistry of granite and W, Sn deposit in Xihuashan-Piaotang, Jiangxi Province [A]. *Proceeding of symposium on tungsten geology* [C]. Beijing: Geol. Pub. House. 325-338 (in Chinese).
- Zhang S, Li T J and Wang L K. 1997. Sulfur isotopic geochemistry of Changkeng gold silver deposit in Guangdong Province [J]. *Geochimica*. 26(4): 78-85 (in Chinese with English abstract).
- Zhang W L, Hua R M, Wang R C, Li H M, Qu W J and Ji J Q. 2009. New dating of the Piaotang granite and related tungsten mineralization in southern Jiangxi [J]. *Acta Geologica Sinica*, 83(5): 659-670 (in Chinese with English abstract).
- Zhen Y F and Chen J F. 2000. Stable isotope geochemistry [M]. Beijing: Sci. Press. 1-316 (in Chinese).
- Zou X. 2006. The research on the geochemical characteristic and genesis of tungsten deposit in Taoxikeng, Jiangxi (dissertation for Master degree) [D]. Supervisor: Xiao R G. Beijing: China Univ. Geosci. 9-64 (in Chinese with English abstract).
- Zhen Y Q. 1998. Stable isotope geochemistry of the copper deposits in the Zhongtiao rift area [J]. *J. Guilin Institute of Technology*, 18(3): 215-227 (in Chinese with English abstract).

#### 附中文参考文献

- 陈郑辉, 王登红, 屈文俊, 陈毓川, 王平安, 许建祥, 张家菁, 许敏林. 2006. 赣南崇义地区淘锡坑钨矿的地质特征与成矿时代 [J]. *地质通报*, 25(4): 496-501.
- 丁梯平. 1980. 氢氧同位素地球化学 [M]. 北京: 地质出版社. 1-184.

- 郭春丽, 王登红, 陈毓川, 王彦斌, 陈郑辉, 刘善宝. 2007. 赣南中生代淘锡坑钨矿区花岗岩锆石 SHRIMP 年龄及石英脉 Rb-Sr 年龄测定[J]. 矿床地质, 26(4): 432-442.
- 郭春丽, 蔺志永, 王登红, 陈文, 张彦, 丰成友, 陈郑辉, 曾载淋, 蔡汝青. 2008. 赣南淘锡坑钨多金属矿床花岗岩和云英岩岩石特征及云英岩中白云母<sup>40</sup>Ar/<sup>39</sup>Ar 定年[J]. 地质学报, 82(9): 1274-1284.
- 华仁民, 李光来, 张文兰, 胡东泉, 陈培荣, 陈卫锋, 王旭东. 2010. 华南钨和锡大规模成矿作用的差异及其原因初探[J]. 矿床地质, 29(1): 9-23.
- 聂桂平, 良根, 徐兆文, 高庚, 杨小男, 李海勇. 2007. 安徽朝山金矿床矿石含金性和硫同位素研究[J]. 江苏地质, 31(3): 200-205.
- 潘家永, 张乾, 马东升, 李朝阳. 2000. 滇西羊拉铜矿床稳定同位素地球化学研究[J]. 矿物学报, 20(4): 385-389.
- 申萍, 沈远超, 李光明, 刘铁兵, 曾庆栋. 2004. 新疆阔尔真阔腊金矿床成矿流体包裹体研究[J]. 岩石学报, 20(04): 969-976.
- 王守旭, 张兴春, 冷成彪, 秦朝建. 2007. 滇西北中甸普朗斑岩铜矿床地球化学与成矿机理初探[J]. 矿床地质, 26(3): 277-288.
- 王旭东, 倪培, 蒋少涌, 黄建宝, 孙立强. 2008. 赣南漂塘钨矿流体包裹体研究[J]. 岩石学报, 24(9): 2163-2170.
- 王泽华, 周玉振. 1981. 西华山矿床两层矿化特征及成矿模式[A]. 矿床地质讨论会论文集[C]. 北京: 地质出版社. 197-205.
- 魏菊英, 王玉关. 1988. 同位素地球化学[M]. 北京: 地质出版社. 153-155.
- 吴永乐, 梅勇文, 刘鹏程, 蔡常良, 卢同衍. 1987. 西华山钨矿地质[M]. 北京: 地质出版社. 1-280.
- 吴至军, 徐敏林, 赵磊, 罗仙华, 邬思涛. 2009. 江西淘锡坑大型钨矿构造控矿机制探讨[J]. 中国钨业, 24(1): 16-20.
- 谢巧勤, 徐晓春, 岳书仓. 2001. 河南桐柏老湾金矿床氢氧同位素地球化学及成矿流体来源[J]. 地质科学, 36(1): 36-42.
- 徐敏林, 冯卫东, 张凤荣, 李江东, 罗仙华. 2006. 崇义淘锡坑钨矿成矿地质特征[J]. 资源调查与环境, 27(2): 159-163.
- 张国新, 谢越宁, 虞福基, 张鸿斌. 1997. 江西大吉山钨矿床不同成矿阶段稳定同位素地球化学[J]. 地球学报, 18(增刊): 197-199.
- 张理刚, 庄龙池, 钱雅倩, 郭英顺, 翟平. 1981. 江西西华山-漂塘地区花岗岩及其钨锡矿床的稳定同位素地球化学[A]. 钨矿地质讨论会论文集[C]. 北京: 地质出版社. 325-338.
- 张理刚. 1985. 稳定同位素在地质科学中的应用——金属活化热液成矿作用及找矿[M]. 西安: 陕西科学技术出版社. 1-250.
- 张生, 李统锦, 王联魁. 1997. 广东长坑金银矿床的成矿地球化学——硫同位素研究[J]. 地球化学, 26(4): 78-85.
- 张文兰, 华仁民, 王汝成, 李惠民, 屈文俊, 季建清. 2009. 赣南漂塘钨矿花岗岩成岩年龄与成矿年龄的精确测定[J]. 地质学报, 83(5): 659-670.
- 郑永飞, 陈江峰. 2000. 稳定同位素地球化学[M]. 北京: 科学出版社. 1-316.
- 邹欣. 2006. 江西淘锡坑钨矿地球化学特征及成因研究(硕士论文)[D]. 导师: 肖荣阁. 北京: 中国地质大学. 9-64.
- 真允庆. 1998. 中条裂谷铜矿床稳定同位素地球化学[J]. 桂林工学院学报, 18(3): 215-227.