第 56 卷 第 5 期 2023 年(总 231 期) 西北地质

NORTHWESTERN GEOLOGY

Vol. 56 No. 5 2023(Sum231)

DOI: 10.12401/j.nwg.2023118

南秦岭柞水-山阳矿集区金盆梁金矿床载金硫化物 矿物学特征及成矿指示

葛战林^{1,2},顾雪祥^{2,3,*},章永梅^{2,3},郑艳荣¹,刘明¹,郝迪¹,王元伟¹

(1. 中国地质调查局西安矿产资源调查中心,陕西西安 710100; 2. 中国地质大学(北京)地球科学与资源学院,北京 100083;
 3. 中国地质大学(北京)地质过程与矿产资源国家重点实验室,北京 100083)

摘 要:金盆梁金矿床位于南秦岭柞水-山阳金多金属矿集区北部,矿体呈近东西向赋存于上泥 盆统桐峪寺组的沉积建造中,受左行韧性断层控制。关于矿石矿物学与金成矿过程尚缺乏系统 的认识。基于岩矿相学鉴定、背散射电子图像(BSE)、能谱(EDS)及电子探针分析(EPMA)等方 法,查明矿石组构与载金硫化物毒砂、黄铁矿、辉锑矿及白铁矿的矿物学特征,探讨金的赋存状 态与成矿物理化学条件,初步厘定矿床成因类型。结果显示,热液成矿期的金矿化以微细浸染 型为主,可划分为黄铁矿-毒砂-硅化(I)、石英-辉锑矿-白铁矿+锑氧化物(II)及方解石-石英 (III)3个阶段。不同载金硫化物的"不可见金"赋存状态差异显著,由毒砂的晶格金Au⁺,到早 世代黄铁矿(Py-1)的晶格金Au⁺-纳米金Au⁰,至晚世代黄铁矿(Py-2)和白铁矿的纳米金Au⁰。金 属矿物组合由毒砂-黄铁矿至辉锑矿-白铁矿,成矿流体由较高温的相对自然金不饱和状态,逐 渐演化为相对低温的自然金饱和状态。金盆梁金矿床形成于较高硫逸度的中高温、中浅成环境, 属于卡林型金矿床。

关键词:金的赋存状态;毒砂地质温度计;电子探针;载金硫化物;金盆梁;南秦岭
 中图分类号: P575.1; P618.51
 文献标志码: A
 文章编号: 1009-6248(2023)05-0278-16

Mineralogical Characteristics and Metallogenic Indication of Gold–Bearing Sulfides in the Jinpenliang Gold Deposit, Zhashui–Shanyang Ore Cluster Area, South Qinling

GE Zhanlin^{1,2}, GU Xuexiang^{2,3,*}, ZHANG Yongmei^{2,3}, ZHENG Yanrong¹, LIU Ming¹, HAO Di¹, WANG Yuanwei¹

Xi'an Center of Mineral Resources Survey, China Geological Survey, Xi'an 710100, Shaanxi, China;
 School of Earth Sciences and Resources, China University of Geosciences, Beijing 100083, China;
 State Key Laboratory of Geological Processes and Mineral Resources, China University of Geosciences, Beijing 100083, China;

Abstract: The Jinpenliang gold deposit is located in the northern part of the Zhashui–Shanyang ore cluster area, South Qinling. The E–W trending main orebodies, occurring in sedimentary rocks of the Upper Devonian

收稿日期: 2023-02-09; 修回日期: 2023-06-11; 责任编辑: 吕鹏瑞

基金项目:国家自然科学基金重点项目"新疆西天山北缘晚古生代斑岩-砂卡岩型铜钼铁多金属成矿与岩浆-热液作用过程" (42130804),中国地质调查局项目"东秦岭高岭沟-五里川一带锑金矿产调查评价"(ZD20220306),陕西省自然科 学基础研究计划资助项目(2023-JC-QN-0284)联合资助。

作者简介:葛战林(1992-),男,博士研究生,工程师,主要从事矿床学及矿床地球化学研究。E-mail:gezhanlin@163.com。

^{*}通讯作者:顾雪祥(1963-),男,教授,博士生导师,主要从事矿床学及矿床地球化学研究。E-mail:xuexaing_gu@cugb.edu.cn。

Tongyusi Formation, are strictly controlled by the left–lateral ductile faults. To date, there is still insufficient understanding of the ore mineralogy and gold mineralization processes. In this paper, we obtain data from a variety of experimental methods, such as petrographic identification, Back–Scattered Electron imaging (BSE), Energy Dispersive Spectrometry (EDS), and Electron Probe Micro–Analysis (EPMA), to determine the mineralogical characteristics of gold–bearing sulfides (arsenopyrite, pyrite, stibnite, and marcasite), and discuss the chemical states of Au and physicochemical conditions for gold mineralization. The results show that the micro–disseminated gold mineralization in hydrothermal period can be divided into three stages: pyrite–arsenopyrite–silicification stage (I), quartz–stibnite–marcasite±antimony oxides stage (II), and calcite–quartz stage (III). The occurrence states of " invisible gold" vary greatly among different gold–bearing sulfides, from Au⁺ in arsenopyrite to Au⁺ and Au⁰ in early generation pyrite (Py-1), then to Au⁰ in late generation pyrite (Py-2) and marcasite. The metal mineral assemblage changes from arsenopyrite–pyrite to stibnite–marcasite, while the ore–forming fluid gradually evolves from relatively high–temperature solutions unsaturated with respect to native gold to low–temperature solutions saturated with respect to native gold. The Jinpenliang gold deposit is a Carlin–type gold deposit, which was formed in a medium–high temperature and shallow–moderate depth with log/(S₂) ranging from –8.5 to –4.5.

Keywords: occurrence state of gold; arsenopyrite geothermometer; EPMA; gold-bearing sulfides; Jinpenliang; south Qinling

矿石组构与金的赋存状态研究,对于正确理解金 的富集机制、矿床成因及优化矿石选冶工艺等具有十 分重要的意义(胡文宣等, 2001; 华曙光等, 2012)。典 型卡林型金矿床的金主要以"不可见金(Invisible gold)"形式赋存于含砷黄铁矿和毒砂等 Fe-As-S 矿 物中(Fleet et al., 1997),但仍存在次显微--纳米级自然 金Au⁰、晶格金Au⁺、Au⁻及Au³⁺等诸多不同的认识 (Arehart et al., 1993; Simon et al., 1999a; 李九玲等, 2002; Gopon et al., 2019)。(含 As)黄铁矿是造山型与 类卡林型金矿最重要的载金矿物,金以自然金和 Au-Ag-(Te)系列矿物形式为主(Bateman et al., 2004; Goldfarb et al., 2017; 刘家军等, 2019)。毒砂和黄铁矿 等载 Au 硫化物的元素含量、特征比值及相关性分析, 可有效厘定 Au 的赋存状态、反演成矿流体性质和约 束成矿物理化学条件,对于金成矿过程、成矿机制及 矿床成因的研究至为关键(Kretschmar et al., 1976; Reich et al., 2005; 孙宁岳等, 2022)。

陕甘川"金三角"地区是中国重要的卡林--类卡林型金矿集中区,金主要产出于南秦岭泥盆系和三叠 系碳酸盐岩--碎屑岩建造中(陈衍景等,2004),包括寨 上、阳山及金龙山等代表性超大型和规模不等的金矿 床多达50余处(Liu et al., 2015; Ma et al., 2020;姜寒冰 等,2023)。然而,关于南秦岭沉积岩容矿型金矿床尚 存在造山型、卡林型及类卡林型等多种成因认识(毛 景文,2001; Mao et al., 2002; 陈衍景等, 2004)。柞水-山阳金多金属矿集区位于南秦岭晚古生代弧前盆地, 已发现夏家店、王家坪和王家沟等多处卡林型金矿床 (丁坤等, 2021, 2022); 金盆梁即位于矿集区北部,是 一处具有中型成矿远景的微细浸染型金矿床(李雪松 等, 2021)。目前,矿区仍以金锑找矿勘查为主(张嘉 升等, 2014),有关矿石矿物学与Au赋存状态的研究 尚无报道,导致成矿过程与矿床成因认识不清。基于 矿床地质特征与矿石组构的研究,笔者以不同成矿阶 段的硫化物为研究对象,开展岩矿相学显微鉴定、扫 描电镜-能谱及电子探针分析,查明金盆梁金矿床载 金矿物的组分特征,限定Au的赋存状态与成矿物理 化学条件,初步探讨矿床成因类型,以期为区域金锑 成矿过程与成矿规律的研究提供一定依据。

1 成矿地质背景

1.1 区域地质特征

南秦岭柞水-山阳金多金属矿集区属于秦岭造山 带陕西段五大矿集区之一,夹持于北部商丹断裂与南 部山阳-凤镇断裂之间的南秦岭弧前盆地(王宗起等, 2009;王瑞廷等,2021),以北西-北西西向断裂最为发 育,且控制着主要矿产的分布特点(图1)(朱赖民等, 2019)。



 第四系; 2. 石炭系; 3. 泥盆系; 4. 下古生界; 5. 前寒武系; 6. 晚侏罗—早白垩世花岗岩; 7. 中—晚三叠世花岗岩; 8. 新元古代花岗岩; 9. 新元古代闪长岩; 10. 辉长-辉绿岩; 11. 角闪岩; 12. 卡林型金矿床; 13. 热水沉积改造型银矿床; 14. 热水沉积改造型铜矿床; 15. 热水沉积改造型铁矿床; 16. 岩浆分结型铁矿床; 17. 砂卡岩-斑岩型铜 矿床; 18. 断层; 19. 地质界线; 20. 地名

图 1 秦岭造山带构造单元(a)及柞水-山阳矿集区地质图(b)(据 Ding et al., 2022 修改) Fig. 1 (a) Tectonic framework of the Qinliong orogen and (b) geological map of the Zhashui–Shanyang ore district cluster

区域以泥盆系和石炭系分布最为广泛,山阳-凤 镇断裂以北主要为中—上泥盆统(桐峪寺组、青石垭 组、池沟组及牛耳川组)浅海--半深海相的浅变质沉积 碎屑岩、碳酸盐岩及复理石建造,以及下石炭统的海 陆交互相含煤岩系,岩性为砂岩、粉砂岩、板岩及灰 岩(Ding et al., 2022); 南部则以中—上泥盆统和石炭 系的浅海陆棚碎屑岩、碳酸盐建造为主(王瑞廷等, 2021)。中生代陆内构造-岩浆活动与成矿作用极为 强烈,以东江口为代表的印支期花岗岩呈近东西向分 布于矿集区北部(230~210 Ma)(葛战林等, 2021); 燕 山期浅成--超浅成的小斑岩体多侵位于北西--北西西 向与南北向断层的交汇部位,成岩年龄大多为 150~140 Ma(谢桂青等, 2012; 吴发富等, 2014; 朱赖民 等, 2019; Zhang et al., 2021; 李平等, 2023), 与晚侏罗 世—早白垩世的 Au、Cu(Mo)成矿关系密切(刘凯等, 2019; 丁坤, 2020)。

区内矿产资源丰富,以Au、Ag、Cu、Fe为优势矿 种,典型矿床有银硐子-大西沟特大型热水沉积改造 型银多金属矿(方维萱等,2000)、夏家店大型微细浸 染型金矿(高菊生等,2006;刘凯等,2019)及小河口中 型斑岩型铜矿(熊潇等,2019)等。截至目前,已发现 大小金矿床(点)20余处,大多沿山阳-凤镇断裂的南 北两侧展布(图1),而王家沟、金盆梁金矿则位于矿 集区的最北端。

1.2 矿床地质特征

金盆梁金矿位于陕西省柞水县瓦房口镇,大地构 造位置处于南秦岭北部晚古生代裂陷带(张国伟等, 2019),与区域王家沟金矿床同处于Ⅳ-66B-5山阳-柞 水华力西—燕山期Fe-Ag-Cu-Pb-Zn-金红石成矿亚带 (陕西省地质调查院,2017)。

矿区主要出露上泥盆统(D₃)、上泥盆统桐峪寺组 (D₃t)及下石炭统二峪河组(C₁e)。其中,上泥盆统分 布于 F13 断裂以北,可对比于区域下古生界罗汉寺组, 以浅变质的火山--沉积岩系为特征区别于桐峪寺组 (张亚峰等,2022),仅个别矿化带赋存于其绿灰色千 枚状含凝灰质石英粉砂岩中(图 2)。上泥盆统桐峪寺 组是最主要的赋矿地层,呈近东西向分布于 F18 断裂 以南,属一套浅海-滨海相沉积碎屑岩建造(闫臻等, 2014)。矿脉几乎全部赋存于第五岩性段(D₃t⁶)与第 六岩性段(D₃t⁶)中,岩性包括灰色千枚状粉砂质板岩、 钙质板岩、灰褐黄色变质石英粉砂岩及灰绿色变质长 石石英细砂岩,夹薄层细晶-粉晶灰岩等。二峪河组 呈近东西向带状分布于矿区中部,岩性组合为中薄层 灰岩、石英粉砂岩、粉砂质板岩及绢云千枚岩等。



 下石炭统二峪河组上亚组下段;2.下石炭统二峪河组下亚组上段;3.上泥盆统(未分);4.上泥盆统桐峪寺组第 六岩性段;5.上泥盆统桐峪寺组第五岩性段上亚段;6.上泥盆统桐峪寺组第五岩性段下亚段;7.上泥盆统桐峪寺 组第四岩性段上亚段;8.二长花岗岩;9.闪长玢岩脉;10.云斜煌斑岩脉;11.矿体及编号;12.矿化体; 13.断层及编号;14.地名

图 2 金盆梁金矿床地质图(据苏选民等, 2012)



近东西向曹坪-红岩寺复式向斜与断裂构成了矿 区的主要构造格架,后期叠加北西向、北东向走滑断 裂。北东向左行走滑断层是本区主要的导矿构造,出 露于矿区南部,一般长为313~4154 m,宽为1~5 m, 走向为25°~40°,倾向北西,倾角为65°~80°;断面平 直光滑,带内主要由糜棱岩、透镜状角砾组成,硅化、 绿泥石化强烈。矿区岩浆活动较为强烈,北部见印支 期曹坪二长花岗岩侵位于上泥盆统,闪长玢岩脉和云 斜煌斑岩脉亦有发育。

目前,金盆梁金矿床共发现矿脉 14条, 圈定 I-1、 Ⅱ-1金矿体 2个(图 2)。I-1 主矿体呈透镜体状分布 于玄檀沟一带, 赋存标高为 1264~1506 m, 地表槽探 控制矿体长为 593 m, 深部坑道控制斜深为 242 m。矿 体由毒砂--黄铁矿--辉锑矿--硅化粉砂质板岩组成 (图 3), 呈近东西走向, 向南陡倾(180°~185°∠80°~ 85°), 厚度为 0.80~7.25 m, 平均厚为 1.76 m; 金品位 为 2.57~12.36 g/t, 平均金品位为 4.53 g/t, 估算推断资 源量为 783 kg(苏选民等, 2012)。因受左行韧性剪切 构造控制, 矿体与围岩界线较为清晰, 近矿围岩蚀变 以硅化、绢云母化及毒砂--黄铁矿化为主,远端则碳酸盐化较强。

根据矿化类型、脉体穿切关系及矿物共生组合特 征,金盆梁金矿床热液成矿期可划分为3个成矿阶段: 黄铁矿--毒砂--硅化阶段(I),金属矿物含量约为5%~ 8%,主要为微细浸染状的黄铁矿和毒砂,偶见辉锑矿, 硫化物集合体局部呈宽约为1mm的细脉(图 3d)。黄 铁矿呈他形-半自形粒状晶,粒径为0.02~0.60 mm;毒 砂以亮白色微带奶油色的针柱状、矛状及菱形自形晶 为特征,多沿早世代黄铁矿边部交代或呈放射状集合 体, 粒径大小为 0.01~0.20 mm(图 3g)。石英-辉锑矿-白铁矿±锑氧化物阶段(Ⅱ), 呈宽 3~5 cm 的灰白-黄 白色细脉切穿毒砂-黄铁矿化蚀变岩(图 3a),强烈透 镜体化(图 3b)。其中,石英呈烟灰色-灰白色,结晶较 好;针柱状辉锑矿集合体呈团斑状充填于脉体中,大 小为 0.50×1.0 cm~1.0×3.0 cm, 局部氧化为浅黄色锑 华和黄锑矿等(图 3e、图 3h)。方解石-石英阶段(Ⅲ), 呈宽为 3~7 cm 宽的白色-黄白色陡倾细脉-网脉



a. 主矿体赋存于粉砂质板岩的断裂中,石英-辉锑矿细脉切穿毒砂-黄铁矿化蚀变岩; b. 受左行韧性剪切作用,石 英-辉锑矿脉呈浅黄色透镜状产出; c. 矿体远端的方解石-石英脉; d. 毒砂-黄铁绢英岩型矿石; e. 石英-辉锑矿脉 型矿石; f. 方解石-石英脉手标本; g. 毒砂、黄铁矿呈微细浸染状,见自形毒砂沿边部交代他形粗粒黄铁矿; h. 辉 锑矿呈半自形晶,含少量白铁矿; i. 方解石细脉切穿粗粒石英; j-l. I ~Ⅲ阶段的非金属矿物特征; Py. 黄铁矿; Apy. 毒砂; Stb. 辉锑矿; Mrc. 白铁矿; Q. 石英; Cal. 方解石; Ser. 绢云母

图 3 金盆梁金矿床典型矿体与矿石照片

Fig. 3 Photos of typical orebodies and ores of the Jinpenliang gold deposit

(图 3c),密集发育于矿体远端;主要由方解石和石英组成,含少量绢云母、白云石(图 3f、图 3i),偶见星点状金属矿物。

2 样品采集与测试方法

样品均采自金盆梁金矿区 LDX01 老硐 I-1 主矿 体,包括毒砂--黄铁绢英岩型(I阶段)、石英--辉锑矿 脉型矿石(Ⅱ阶段)及无矿方解石--石英脉(Ⅲ阶段), 采样坐标为 E 109°27′27″,N 33°42′25″。优选典型样 品开展矿物学鉴定与实验测试。 岩矿相学鉴定在中国地质调查局西安矿产资源 调查中心实验室完成, 仪器为德国莱卡 DM2500P 偏 光显微镜。背散射电子图像(BSE)、能谱(EDS)和电 子探针分析(EPMA)在西北大学大陆动力学国家重点 实验室完成, 仪器型号为 JEOL JAX-8 230, 分析精度 $\pm 2\%$, 最低检测限为~0.001%。测试条件: 加速电压 为 15 kV, 电子束电流为 10 nA, 束斑直径为 2 μ m。标 样 由 美国 SPI 公 司 提 供: Au(Au)、FeS₂(Fe, S)、 PbS(Pb)、Bi(Bi)、Ag(Ag)、Cd(Cd)、Sb₂Te₃(Sb, Te)、 Se(Se)、FeAsS(As)、ZnS(Zn)、Cu(Cu)、Ni(Ni)、 Co(Co)、Mn(Mn)和 TiO₂(Ti)。

3 分析结果

3.1 矿石矿物学特征

3.1.1 矿石类型与组构

矿石类型以毒砂-黄铁绢英岩型为主(图 3d), 次为石英-辉锑矿脉型(图 3e)。毒砂-黄铁矿化蚀 变岩主要产于赋矿断裂内部,以发育微细浸染状毒 砂、黄铁矿为特征;呈稀疏微细浸染状、细脉浸染状 构造,具自形-半自形结构、他形结构、浸蚀结构、 包含结构及弱增生环带结构。石英-辉锑矿脉沿毒 砂-黄铁绢英岩裂隙充填,矿石以细脉-网脉状、团 块状构造为主,多见半自形-他形结构、交代残余结 构等(表1)。

表1 金盆梁金矿床矿石类型与硫化物特征表

矿石类型	金属硫化物	特征描述	素描图
毒砂-黄铁 绢英岩型	Ару	毒砂(Apy)呈亮白色针柱状、菱形、茅状自形晶,常 见晶面裂纹与孔隙;呈独立放射状或沿早世代黄铁矿 边部交代形成毒砂-黄铁矿集合体	Apy Py-1
	Py-1	早世代黄铁矿(Py-1)呈浅黄色-黄白色中粗粒他形晶, 孔隙与裂纹发育;内部结构均一,增生环带不明显, 边部多被自形-半自形毒砂交代浸蚀	0 <u>200</u> μm
	Py-2	晚世代黄铁矿(Py-2)呈黄白色细粒自形-半自形晶, 孔隙与裂纹较少,内部为均质结构;多独立产出,偶 见内部包含自形毒砂颗粒	Ру-2 Ару Ру-1 Ру-2 0 200 µm
石英-辉锑 矿脉型	Stb	辉锑矿(Stb)反射色为白色-灰白色,多色性极为显著, 多呈半自形针柱状、粒状晶,易磨光,常见擦痕。可 见白铁矿、黄锑矿(Cvn)等交代辉锑矿	Mrc 0 200 μm Stb
	Mrc	白铁矿(Mrc)呈浅黄白色自形板柱状晶,以似节理状 的密集条纹切面为鉴别特征,大多沿辉锑矿边部或内 部交代产出,极少数独立赋存于石英中	Мгс Суп 5tb 0_100 µm

Tab. 1 Ore types and sulfide characteristics of the Jinpenliang gold deposit

3.1.2 载金硫化物显微特征

毒砂、黄铁矿、辉锑矿和白铁矿均属于金盆梁金 矿的载金硫化物。其中,毒砂(Apy)主要以稀疏浸染 状赋存于毒砂-黄铁绢英岩型矿石中,呈亮白色针柱 状、菱形、茅状自形晶,大小为10~200 μm,晶面裂纹、 孔隙较为发育(图 4a),背散射电子图像呈明亮的均质 结构(图 4b);呈独立放射状和毒砂-黄铁矿集合体形 式产出(图 4c)。

黄铁矿呈稀疏浸染状、星点状分布于毒砂--黄铁 绢英岩型矿石中。早世代黄铁(Py-1)矿呈浅黄色--黄 白色中粗粒他形晶,大小为100~1000 μm,孔隙与裂 纹极为发育,边部多被针柱状毒砂交代浸蚀(图 4a); 背散射电子图像呈暗色,内部结构较均--(图 4b)。晚 世代黄铁矿(Py-2)呈黄白色自形--半自形五角十二面 体,含量少且颗粒小,大小为50~100 μm,内部结构均 匀;多独立产出,其内部可见自形毒砂(图 4c、图 4d)。 辉锑矿(Stb)呈斑杂状、细脉状赋存于石英--辉锑 矿脉型矿石中,具白色-灰白色半自形针柱状、粒状晶, 大小为20~800 μm,易磨光且常见擦痕(图4e);白铁矿 和锑氧化物多沿内部或边部交代辉锑矿(图4f~ 图4h)。

白铁矿(Mrc)含量较少,仅见于石英--辉锑矿脉型 矿石中,以浅黄白色的密集条纹切面为鉴定特征,板 柱状自形晶的大小为 20~200 μm;大多以交代辉锑矿 形式产出,少数独立赋存于石英中(图 4f);背散射电 子图像呈暗色的均质结构(图 4g)。

3.1.3 矿物组合与生成顺序

不同成矿期次的矿物组合特征差异明显: 热液成 矿期 I 阶段为微细浸染状毒砂+黄铁矿+石英+绢云母 组合, 其中微晶石英粒径大小为 50~200 μm, 绢云母 含量较高(20%~25%)且强烈定向排列(图 3j); II 阶 段金属矿物主要为辉锑矿+白铁矿, 含微量早世代黄



a~d. 毒砂沿早世代黄铁矿边部或内部交代,构成毒砂-黄铁矿聚合体,见晚世代黄铁矿包含自形细粒毒砂; e~g. 辉锑矿呈自形-半自形粒状,白铁矿和锑氧化物交代辉锑矿; h~i. 黄锑矿和白铁矿的能谱图; Apy. 毒砂; Py-1. 早 世代黄铁矿; Py-2. 晚世代黄铁矿; Stb. 辉锑矿; Mrc. 白铁矿; Cvn. 黄锑矿; Q. 石英

图 4 金盆梁金矿石硫化物显微特征图

Fig. 4 Microscopic characteristics of sulfides in ores of the Jinpenliang gold deposit

铁矿与毒砂, 绢云母(5%~10%)呈较强的定向排列 (图 3k); Ⅲ阶段以无矿的方解石+石英+少量绢云母组 合为特征, 几乎不含金属硫化物, 绢云母含量低 (2%~5%)且无定向(图 31)。原生硫化物经浅表氧化 淋虑, 多形成黄锑矿+锑华+褐铁矿的表生期氧化矿物 组合。主要矿物生成顺序见图 5。

3.2 载金硫化物化学组成

金盆梁金矿床载金硫化物的电子探针分析结果 见表 2。

毒砂中 7 个测点(共 11 个)的 Au 含量高于检出限,占测点总数的 63.64%。主元素组成较为稳定:Fe 含量为 35.12%~35.73%(平均值为 35.47%), As 含量



图 5 金盆梁金矿床矿物生成顺序图



为43.05%~46.05%(平均值为44.59%),S含量为 19.21%~20.86%(平均值为19.88%)。计算分子式为 FeAs_{0.90}S_{1.02}~FeAs_{0.98}S_{0.97}, 接近于毒砂理想分子式 $FeAs_{1-x}S_{1+x}(x \le |0.13|)$ (Sharp et al., 1985), 且原子个数 比 S/As 值为 0.99~1.13, 总体具有富 As、低 S 与 Fe 的 特征,指示毒砂的形成温度较高(Sharp et al., 1985;员 媛娇等, 2022)。元素的相关性分析证实, S 与 As 原子 百分数呈明显的线性负相关(图 6a), 而 S 与 Fe、Fe 与As之间不存在显著的相关性(图 6b、图 6c), 暗示 可能存在 As 替代部分 S 进入毒砂晶格(沈关文等, 2022)。除 Fe、As、S 元素外,多数测点还含有 $Au(0 \sim 0.47\%)$, $Ag(0 \sim 0.06\%)$, $Cd(0 \sim 0.07\%)$, $Sb(0 \sim 0.07\%)$ 0.99%)、Zn(0~0.09%)、Co(0~0.10%)等微量元素, Au与As、S无明显相关性(图 6g、图 6h); Pb、Bi、Cu、 Ni、Mn、Ti含量极低, 仅个别测点高于检出限, Te、Se 含量均低于检出限。

黄铁矿中 3 个测点(共 9 个)Au 含量高于检出限 (0.05%~0.30%),占总测点数的 33.33%。不同世代的 黄铁矿主元素组成无显著差别: Py-1 的 S、Fe 平均含 量分别为 52.01%、46.76%,原子个数比 S/Fe 值为 1.90~ 1.96(平均值为 1.94),计算化学式为 Fe_{0.51}S~Fe_{0.53}S; Py-2 的 S、Fe 平均含量分别为 51.78% 和 46.43%, S/Fe 值为 1.92~1.98(平均值为 1.94)且化学式为 Fe_{0.51}S~Fe_{0.52}S (表 2);与黄铁矿的理论值(S=53.45%, Fe=46.55%,原 子个数比 S/Fe=2)相比较,具有亏损 S、略亏损或富集 Fe 的特征。所有测点的 As 含量均高于检出限,但 Py2 中 As 含量(As=0.45%~3.04 %, 平均值为 1.34%)明 显高于 Py-1(As=0.01%~1.75%, 平均值为 0.37%), As-S-Fe 三者之间无显著的相关性(图 6d~图 6f)。对比 微量元素, Py-1 中 Ag(0~0.05%)、Pb(0~0.14%)、Zn (0~0.11%)、Co(0.05%~0.15%)、Ni(0~0.26%)略含 量高于 Py-2(Ag=0~0.01%, Pb=0~0.12%, Zn=0~0.06%, Co=0.04%~0.12%, Ni=0~0.05%), 其他元素如 Bi、Cd、 Sb、Se、Mn、Ti 仅个别测点高于检出限, Te 含量均低 于检出限。

辉锑矿的 4 个测点(共 12 个)Au 含量高于检出限 (0.04%~0.29%),占比 33.33%。S 和 Sb 含量分别为 27.27%~29.03%(平均值为 28.32%)和 70.49%~71.89% (平均值为 71.15%),原子个数比 S/Sb 值为 1.45~1.55, 计算 化学式 Sb_{0.64}S~Sb_{0.69}S;与辉锑矿 的理论值(S= 28.62%, Sb=71.38%)相比,略亏损主元素 S、Sb。辉锑 矿中普遍含 As,含量为 0.07%~0.21%,平均值为 0.12%。元素关系图显示,S 与 Sb 呈较弱的负相关关 系,As 与 S、Sb、Au 无显著相关性(图 6d~图 6h)。微 量元素中,Pb、Bi、Ag、Se、Zn、Co、Mn、Ti 等元素含 量较低,只有少部分测点高于检出限;而多数测点的 Cd(0~0.07%)、Te(0~0.12%)、Cu(0~0.07%)、Ni(0~ 0.13%)、Fe(0~0.04%)含量高于检出限。

白铁矿与黄铁矿互为同质多像变体(赵珊茸等, 2004),两者具有相同的化学式和化学组成(FeS₂, S=53.45%,Fe=46.55%)。作为金盆梁金矿的主要载金 硫化物之一,白铁矿 8 个测点(共11个)Au含量高于 检出限(0.05%~0.16%),占测点总数的 72.73%。S、 Fe含量分别为48.14%~53.65%(平均值为51.72%)和 41.19%~46.80%(平均值为44.97%);原子个数比S/Fe 值为1.97~2.06,平均值为2.00,显著贫S、Fe且二者 呈线性正相关关系(图 6e)。多数白铁矿测点含 Cd(0~0.08%)、Sb(0~4.54%)、Se(0~0.03%)、As(0~ 0.11%)、Zn(0~0.17%)、Co(0.12%~0.24%)、Ni(0~ 0.16%)、Mn(0.12%~0.24%)等微量元素;仅个别测点 的Bi、Cu、Ti含量高于检出限,Pb、Te含量均低于检 出限。

4 讨论

4.1 金的赋存状态

金的赋存状态是指金在矿石中的存在形式,以粒 度划分的可见金(>0.1 µm)与不可见金(≤0.1 µm)是

表 2 金盆梁金矿床载金硫化物电子探针分析结果表(%)

Tab. 2 EMPA data (%) of Au-bearing sulfides in the Jinpenliang gold deposit

IPLepse1 ·<	测点号	矿物	Au	S	Pb	Bi	Ag	Cd	Sb	Te	Se	As	Zn	Cu	Ni	Co	Fe	Mn	Ti	Total	计算化学式
IPLephe ·< ·< ·< ·< ·< ·< ·< ·< ·< ·< ·< ·< ·< ·< ·< ·< ·< ·< ·< </td <td>JPL-gb6-1</td> <td></td> <td>-</td> <td>19.49</td> <td>-</td> <td>0.03</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>0.10</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>46.05</td> <td>0.09</td> <td>0.02</td> <td>0.05</td> <td>0.03</td> <td>35.12</td> <td>0.04</td> <td>0.04</td> <td>101.06</td> <td>$Fe_{1.03}As_{1.01}S$</td>	JPL-gb6-1		-	19.49	-	0.03	-	-	0.10	-	-	46.05	0.09	0.02	0.05	0.03	35.12	0.04	0.04	101.06	$Fe_{1.03}As_{1.01}S$
IPL gbc3 0 0 0 0 </td <td>JPL-gb6-2</td> <td rowspan="2"></td> <td>-</td> <td>20.86</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>0.03</td> <td>0.79</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>43.05</td> <td>-</td> <td>0.00</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>35.48</td> <td>0.03</td> <td>0.00</td> <td>100.24</td> <td>$Fe_{\scriptscriptstyle 0.98}As_{\scriptscriptstyle 0.88}S$</td>	JPL-gb6-2		-	20.86	-	-	-	0.03	0.79	-	-	43.05	-	0.00	-	-	35.48	0.03	0.00	100.24	$Fe_{\scriptscriptstyle 0.98}As_{\scriptscriptstyle 0.88}S$
IPLephe 0.0 1.94 - - 0.00 0.00 0.00 - 4.54 0.00 - 0.00	JPL-gb6-3		0.10	19.99	-	-	-	0.03	0.33	-	-	44.33	-	-	-	0.03	35.55	0.01	-	100.36	$Fe_{1.02}As_{0.95}S$
JPL-gbc8 Mode	JPL-gb6-6		0.03	19.44	-	-	0.02	0.06	0.09	-	-	45.44	0.07	-	-	0.08	35.41	-	0.03	100.68	$Fe_{1.05}As_{1.00}S$
JPL2 θ*θ θ.47 19.92 - - 0.0 - - 4.13 0.10 0.03	JPL-gb6-8		0.13	19.21	-	-	-	0.06	0.53	-	-	45.55	0.02	-	-	0.10	35.62	-	-	101.21	$Fe_{1.06}As_{1.01}S$
IPL-gbc-11 (14) (15) (16)	JPL-gb6-10	毒砂 (Anv)	0.47	19.92	-	-	0.06	-	-	-	-	44.31	0.01	0.07	0.03	0.09	35.50	-	-	100.45	$Fe_{1.02}As_{0.95}S$
JPL-gbc-13 0.03 0.03 0.04 0.05	JPL-gb6-11	(11)	0.16	19.44	-	0.15	0.01	-	0.01	-	-	45.66	0.02	-	0.10	0.09	35.73	-	-	101.36	$Fe_{1.06}As_{1.01}S$
JPLep6e16 - 1 1 0	JPL-gb6-13		0.03	20.53	0.06	-	0.06	0.07	0.99	-	-	43.59	0.03	-	0.05	0.05	35.52	0.01	0.03	101.03	$Fe_{0.99}As_{0.91}S$
JPLep6e18-11110000144400-00<	JPL-gb6-16		-	19.81	-	-	0.02	0.05	0.55	-	-	44.27	0.00	0.11	0.00	0.07	35.44	-	-	100.33	$Fe_{1.03}As_{0.96}S$
JPL-gbc19 0.03 2.043 - - 0.01 0.7 0.01 - 0.05 0.10 - 0.03 10.0 PetogeAse_ms PIL-gbc4 - 5.37 0.04 - 0.02 0.0 0.0 0.01 0.01 0.01 0.0 0.01 </td <td>JPL-gb6-18</td> <td></td> <td>-</td> <td>19.55</td> <td>0.05</td> <td>-</td> <td>0.05</td> <td>0.01</td> <td>0.61</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>44.69</td> <td>0.01</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>0.04</td> <td>35.63</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>100.65</td> <td>$Fe_{1.05}As_{0.98}S$</td>	JPL-gb6-18		-	19.55	0.05	-	0.05	0.01	0.61	-	-	44.69	0.01	-	-	0.04	35.63	-	-	100.65	$Fe_{1.05}As_{0.98}S$
Plr-gb64 - 52.37 0.04 - 0.02 - - 0.02 0.01 - 0.02 0.01 - 0.02 0.01 - 0.02 0.01 - 0.02 0.01 - 0.01 - - 0.02 0.01 0.01 0.01 - 0.02 0.01 <td>JPL-gb6-19</td> <td></td> <td>0.03</td> <td>20.43</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>0.01</td> <td>0.78</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>43.57</td> <td>-</td> <td>0.01</td> <td>-</td> <td>0.05</td> <td>35.16</td> <td>-</td> <td>0.03</td> <td>100.07</td> <td>Fe_{0.99}As_{0.91}S</td>	JPL-gb6-19		0.03	20.43	-	-	-	0.01	0.78	-	-	43.57	-	0.01	-	0.05	35.16	-	0.03	100.07	Fe _{0.99} As _{0.91} S
Phe-gh6-7 Phe+ft 0.05 51.61 - - 0.01 - - - 1.75 - - 0.00 46.59 - - 0.00 46.59 - - 0.00 Fe.ss Phe-gh6-4 PP-9 0.03 51.41 - 0.04 - 0.00 0.01 0.01 0.01 0.01 0.03 0.05 46.59 0.00 46.59 P 0.02 9.015 Fe.ss JPL-gb6-15 - 52.55 0.01 0.02 - - - 0.01 1.8 0.06 - - 0.05 46.17 - 0.02 9.05 Fe.ss JPL-gb6-15 - 52.55 0.01 0.01 - - 0.70 0.04 - 0.05 46.12 - 0.03 9.05 Fe.ss JPL-gb612 - 51.65 - 0.01 - - 0.7 0.01 0.01 - - <	JPL-gb6-4		-	52.37	0.04	-	0.02	-	_	-	0.02	0.01	-	-	0.07	0.14	47.18	0.02	-	99.86	Fe _{0.52} S
PL-gb6-9 \tilde{f} \tilde{f} \tilde{f} -51.390.14-0.050.030.060.110.110.030.0947.040.00-99.05 $Fe_{0.55}S$ JPL-gb6-14(Py-1)0.3052.140.04-0.000.010.060.050.260.0546.25-0.0299.18 $Fe_{0.51}S$ JPL-gb6-15-52.350.010.020.040.020.1546.17-0.0299.75 $Fe_{0.51}S$ JPL-gb6-1552.310.011.180.060.0546.1299.74 $Fe_{0.51}S$ JPL-gb6-17 $\tilde{f}g \tilde{f}g \tilde{f}g$ -51.950.010.150.06-0.010.044-0.0146.02-0.0399.50 $Fe_{0.52}S$ JPL-gb6-17(Py-2)-52.180.120.030.010.050.0447.040.000.0199.91 $Fe_{0.52}S$ JPL-gb6-200.2550.670.030.010.050.0447.01-0.0199.10 $Fe_{0.52}S$ JPL-gb5-4-28.660.15-0.0371.050.050.04-0.04<	JPL-gb6-7	早世代	0.05	51.61	-	-	0.01	-	-	-	-	1.75	-	-	-	0.09	46.59	-	-	100.09	Fe _{0.52} S
JPL-gb6-14 (Py-1) 0.30 52.14 - - 0.04 - 0.00 - - 0.01 0.06 0.05 0.26 0.05 46.25 - 0.02 99.18 Fe0.518 JPL-gb6-15 - 52.55 0.01 0.02 - - - - 0.04 - - 0.20 0.15 46.77 - 0.02 99.78<	JPL-gb6-9	黄铁矿	-	51.39	0.14	-	0.05	-	-	-	0.03	0.06	0.11	0.11	0.03	0.09	47.04	0.00	-	99.05	Fe _{0.53} S
JPL-gb6-15-52.550.010.020.040.200.1546.77-0.0299.75Fe0.51SJPL-gb6-15-52.310.011.180.060.0546.1299.74Fe0.51SJPL-gb6-12焼供代 貸鉄が (Py-2)-51.950.01-0.060.700.040.1246.59-0.0399.50Fe0.51SJPL-gb6-17(Py-2)-52.180.120.01-0.060.700.04-0.100.0447.01-0.0399.50Fe0.51SJPL-gb6-17(Py-2)0.2550.670.010.700.450.06-0.100.0447.01-0.0199.91Fe0.51SJPL-gb6-200.2550.670.013.04-0.130.050.0446.02100.21Fe0.52SJPL-gb5-4-27.27-0.0171.580.070.05-0.04100.65Sb0.65SJPL-gb5-50.2627.640.090.130.040.010.03 <td< td=""><td>JPL-gb6-14</td><td>(Py-1)</td><td>0.30</td><td>52.14</td><td>-</td><td>-</td><td>0.04</td><td>-</td><td>0.00</td><td>-</td><td>-</td><td>0.01</td><td>0.06</td><td>0.05</td><td>0.26</td><td>0.05</td><td>46.25</td><td>-</td><td>0.02</td><td>99.18</td><td>Fe_{0.51}S</td></td<>	JPL-gb6-14	(Py-1)	0.30	52.14	-	-	0.04	-	0.00	-	-	0.01	0.06	0.05	0.26	0.05	46.25	-	0.02	99.18	Fe _{0.51} S
JPL-gb6-5 - 52.31 - - 0.01 - - 1.18 0.06 - - 0.05 46.12 - - 99.74 Fe0.51S JPL-gb6-17 - 51.95 - - 0.01 - 0.06 - - 0.70 0.04 - - 0.12 46.59 - 0.03 99.50 Fe0.51S JPL-gb6-17 - 52.18 0.12 - - 0.03 0.01 - - 0.45 0.06 - 0.01 0.04 47.01 - 0.01 99.50 Fe0.52S JPL-gb6-17 - 0.25 50.67 - - - - - 0.45 0.06 - 0.01 0.04 46.02 - - 100.21 Fe0.52S JPL-gb5-1 - 27.27 - 0.01 - - 71.58 - - 0.07 - - 0.05 - 0.04 - 99.10 Sb0.65S Sb0.65 JPL-gb5-5 0.26 27.64	JPL-gb6-15		-	52.55	0.01	0.02	-	-	-	-	-	0.04	-	-	0.20	0.15	46.77	-	0.02	99.75	Fe _{0.51} S
JPL-gb6-12 機世代 責後初 (Py-2) - 51.95 - - 0.01 - 0.06 - - 0.70 0.04 - - 0.12 46.59 - 0.03 99.50 Fe _{0.51} S JPL-gb6-17 - 52.18 0.12 - 52.18 0.12 - - 0.03 0.01 - - 0.45 0.06 - 0.01 0.04 47.01 - 0.01 99.50 Fe _{0.51} S JPL-gb6-20 0.25 50.67 - - - - - 0.45 0.06 - 0.01 0.04 47.01 - 0.01 99.50 Fe _{0.52} S JPL-gb6-20 0.25 50.67 - - - - - 0.05 0.01 0.01 - Fe _{0.52} S JPL-gb5-4 - 2 2.66 - 0.01 - - 0.03 0.01 - - 0.03 0.04 - - 0.03 0.04 - 0.01 0.05 5 0.01 0.05 5	JPL-gb6-5		-	52.31	-	-	-	0.01	-	-	-	1.18	0.06	-	-	0.05	46.12	-	-	99.74	Fe _{0.51} S
JPL-gb6-17(円37.0) (Py-2)-52.180.120.030.010.450.06-0.010.0447.01-0.0199.91Fe0.52SJPL-gb6-200.2550.673.04-0.130.050.0446.02100.21Fe0.52SJPL-gb5-1-27.27-0.0171.580.090.050.040.000.05-99.10Sb0.69SJPL-gb5-4-28.66-0.15-0.0371.030.04-0.070.05-0.04100.06Sb0.65SJPL-gb5-50.2627.640.0971.080.11-0.010.000.05-99.10Sb0.66SJPL-gb5-7-28.680.17-0.120.0371.05-0.010.120.030.020.000.0099.22Sb0.66SJPL-gb5-7-28.680.17-0.120.0371.05-0.010.120.030.020.000.0099.22Sb0.66SJPL-gb5-1-28.38-0.130.030.0270.920.040.010.09	JPL-gb6-12	晚世代	-	51.95	-	-	0.01	-	0.06	-	-	0.70	0.04	-	-	0.12	46.59	-	0.03	99.50	$Fe_{0.51}S$
JPL-gb6-20 0.25 50.67 - - - - - - 3.04 - 0.13 0.05 0.04 46.02 - - 100.21 Fe _{0.52} S JPL-gb5-1 - 27.27 - 0.01 - - 71.58 - - 0.09 0.05 0.04 - - 0.00 0.05 - 99.10 Sb _{0.69} S JPL-gb5-4 - 28.66 - 0.15 - 0.03 71.03 0.04 - - 0.05 - 0.04 - - 100.06 Sb _{0.69} S JPL-gb5-5 0.26 27.64 0.09 - - 71.08 - - 0.01 - - 0.02 0.00 0.00 99.22 Sb _{0.68} S JPL-gb5-7 - 28.68 0.17 - 0.12 0.03 71.05 - 0.01 0.12 - - 0.03 - - - 100.20 Sb _{0.65} S JPL-gb4-1 - 28.38 0.17 - 0.12	JPL-gb6-17		-	52.18	0.12	-	-	0.03	0.01	-	-	0.45	0.06	-	0.01	0.04	47.01	-	0.01	99.91	Fe _{0.52} S
JPL-gb5-1 - 27.27 - 0.01 - - 71.58 - - 0.09 0.05 0.04 - - 0.00 0.05 - 99.10 Sb _{0.69} S JPL-gb5-4 - 28.66 - 0.15 - 0.03 71.03 0.04 - 0.07 - - 0.05 - 0.04 - - 100.06 Sb _{0.69} S JPL-gb5-5 0.26 27.64 0.09 - - 71.08 - - 0.01 - - 0.02 0.00 0.00 99.22 Sb _{0.65} S JPL-gb5-7 - 28.68 0.17 - 0.12 0.03 71.05 - 0.01 0.12 - - 0.03 - - 0.02 0.00 0.00 99.22 Sb _{0.65} S JPL-gb5-7 - 28.68 0.17 - 0.12 0.03 10.12 - - 0.03 - - - 100.20 Sb _{0.65} S JPL-gb4-1 - 28.32 - 0.13 </td <td>JPL-gb6-20</td> <td>5</td> <td>0.25</td> <td>50.67</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>3.04</td> <td>-</td> <td>0.13</td> <td>0.05</td> <td>0.04</td> <td>46.02</td> <td>-</td> <td>-</td> <td>100.21</td> <td>$Fe_{0.52}S$</td>	JPL-gb6-20	5	0.25	50.67	-	-	-	-	-	-	-	3.04	-	0.13	0.05	0.04	46.02	-	-	100.21	$Fe_{0.52}S$
JPL-gb5-4 - 28.66 - 0.15 - 0.03 71.03 0.04 - 0.05 - 0.04 - - 100.06 Sb _{0.65} S JPL-gb5-5 0.26 27.64 0.09 - - 71.08 - - 0.11 - 0.01 - - 0.02 0.00 0.00 99.22 Sb _{0.65} S JPL-gb5-7 - 28.68 0.17 - 0.12 0.01 0.12 - - 0.03 - - - 100.20 Sb _{0.65} S JPL-gb4-1 - 28.32 - 0.13 0.03 0.02 70.92 0.04 0.01 0.09 - 0.06 0.02 0.00 0.01 - 99.69 Sb _{0.65} S JPL-gb4-4 ## 錄m ⁺ - 28.98 - - - 71.52 0.02 - 0.03 - - 0.02 - - 100.74 Sb _{0.65} S JPL-gb4-4 ## 錄m ⁺ - 28.98 - - - 71.52 0.02	JPL-gb5-1		-	27.27	-	0.01	-	-	71.58	-	-	0.09	0.05	0.04	-	-	0.00	0.05	-	99.10	Sb _{0.69} S
JPL-gb5-5 0.26 27.64 0.09 - - 71.08 - - 0.11 - 0.01 - - 0.02 0.00 0.00 99.22 Sb _{0.68} S JPL-gb5-7 - 28.68 0.17 - 0.12 0.03 71.05 - 0.01 0.12 - - 0.03 - - - 100.20 Sb _{0.66} S JPL-gb4-1 - 28.32 - 0.13 0.03 0.02 70.92 0.04 0.01 0.09 - 0.06 0.02 0.00 0.03 0.01 - 99.69 Sb _{0.66} S JPL-gb4-4 # 锑 ŵ ^* - 28.98 - - - 71.52 0.02 - 0.03 - - 0.02 0.01 - 99.69 Sb _{0.66} S JPL-gb4-4 # 辩 ŵ m* - 28.98 - - - 71.52 0.02 - 0.03 - - 0.02 - 100.74 Sb _{0.66} S	JPL-gb5-4		-	28.66	-	0.15	-	0.03	71.03	0.04	-	0.07	-	-	0.05	-	0.04	-	-	100.06	$Sb_{0.65}S$
JPL-gb5-7 - 28.68 0.17 - 0.12 0.03 71.05 - 0.01 0.12 - - 0.03 - - - - 100.20 Sb _{0.65} S JPL-gb4-1 - 28.32 - 0.13 0.03 0.02 70.92 0.04 0.01 0.09 - 0.06 0.02 0.00 0.03 0.01 - 99.69 Sb _{0.66} S JPL-gb4-4 辉锑矿 - 28.98 - - - 71.52 0.02 - 0.16 - 0.03 - - 100.74 Sb _{0.66} S	JPL-gb5-5		0.26	27.64	0.09	-	-	-	71.08	-	-	0.11	-	0.01	-	-	0.02	0.00	0.00	99.22	$Sb_{0.68}S$
JPL-gb4-1 - 28.32 - 0.13 0.03 0.02 70.92 0.04 0.01 0.09 - 0.06 0.02 0.00 0.03 0.01 - 99.69 Sb _{0.66} S JPL-gb4-4 辉锑矿 - 28.98 - - - 71.52 0.02 - 0.16 - 0.03 - - 100.74 Sb _{0.66} S	JPL-gb5-7		-	28.68	0.17	-	0.12	0.03	71.05	-	0.01	0.12	-	-	0.03	-	-	-	-	100.20	$Sb_{0.65}S$
JPL-gb4-4 辉锑矿 - 28.98 71.52 0.02 - 0.16 - 0.03 0.02 100.74 Sb _{0.65} S	JPL-gb4-1		-	28.32	-	0.13	0.03	0.02	70.92	0.04	0.01	0.09	-	0.06	0.02	0.00	0.03	0.01	-	99.69	$Sb_{0.66}S$
	JPL-gb4-4	辉锑矿	-	28.98	-	-	-	-	71.52	0.02	-	0.16	-	0.03	-	-	0.02	-	-	100.74	$Sb_{0.65}S$
$JPL-gb4-5 (Stb) - 27.36 0.40 - - 0.07 71.89 0.06 - 0.09 0.03 0.07 0.13 0.06 0.00 - - 100.16 Sb_{0.69}S S$	JPL-gb4-5	(Stb)	-	27.36	0.40	-	-	0.07	71.89	0.06	-	0.09	0.03	0.07	0.13	0.06	0.00	-	-	100.16	$Sb_{0.69}S$
JPL-gb4-6 $0.29 27.97 - - 0.02 71.24 0.01 - 0.16 0.09 0.01 - - - 0.01 - 99.79 Sb_{0.67}S$	JPL-gb4-6		0.29	27.97	-	-	-	0.02	71.24	0.01	-	0.16	0.09	0.01	-	-	-	0.01	-	99.79	$Sb_{0.67}S$
$JPL-gb4-9 \\ 0.04 \\ 28.90 \\ 0.12 \\ - \\ - \\ 0.06 \\ 70.78 \\ 0.02 \\ - \\ 0.21 \\ 0.05 \\ - \\ 0.06 \\ 0.01 \\ - \\ - \\ - \\ 100.24 \\ Sb_{_{0.64}}Sb_$	JPL-gb4-9		0.04	28.90	0.12	-	-	0.06	70.78	0.02	-	0.21	0.05	-	0.06	0.01	-	-	-	100.24	$Sb_{0.64}S$
$JPL-gb4-10 \qquad - 29.03 - 0.06 - - 71.02 0.07 0.01 0.11 - 0.07 0.04 - 0.01 0.01 - 100.43 Sb_{0.64}S$	JPL-gb4-10		-	29.03	-	0.06	-	-	71.02	0.07	0.01	0.11	-	0.07	0.04	-	0.01	0.01	-	100.43	$Sb_{0.64}S$
$JPL-gb4-11 \qquad - 28.73 - - 0.01 0.04 70.49 0.12 - 0.11 - 0.04 - - - - - 99.54 Sb_{0.65}S$	JPL-gb4-11		-	28.73	-	-	0.01	0.04	70.49	0.12	-	0.11	-	0.04	-	-	-	-	-	99.54	$Sb_{0.65}S$
$JPL-gb4-12 \\ 0.15 \\ 28.31 \\ - \\ - \\ 0.03 \\ 0.07 \\ 71.26 \\ 0.00 \\ 0.00 \\ 0.11 \\ - \\ 0.03 \\ 0.00 \\ 0.01 \\ 0.04 \\ - \\ 0.02 \\ 100.04 \\ Sb_{0.66}S \\ Sb$	JPL-gb4-12		0.15	28.31	-	-	0.03	0.07	71.26	0.00	0.00	0.11	-	0.03	0.00	0.01	0.04	-	0.02	100.04	Sb _{0.66} S
JPL-gb4-2 0.16 52.84 0.20 0.17 - 0.12 0.16 46.49 0.03 - 100.18 Fe _{0.51} S	JPL-gb4-2		0.16	52.84	-	-	-	-	0.20	-	-	_	0.17	-	0.12	0.16	46.49	0.03	-	100.18	Fe _{0.51} S
$JPL-gb4-3 \\ 0.05 \\ 52.61 \\ - \\ 0.09 \\ 0.06 \\ 0.01 \\ 1.27 \\ - \\ 0.00 \\ 0.11 \\ 0.02 \\ - \\ 0.15 \\ 0.12 \\ 46.49 \\ 0.02 \\ 0.00 \\ 100.98 \\ Fe_{0.51}S_{10} \\ Fe_$	JPL-gb4-3		0.05	52.61	-	0.09	0.06	0.01	1.27	-	0.00	0.11	0.02	-	0.15	0.12	46.49	0.02	0.00	100.98	Fe _{0.51} S
JPL-gb4-7 0.14 48.73 0.01 0.00 4.54 - 0.01 0.03 0.05 0.22 41.19 94.90 $Fe_{0.49}S$	JPL-gb4-7		0.14	48.73	-	-	0.01	0.00	4.54	-	0.01	0.03	-	-	0.05	0.22	41.19	-	-	94.90	Fe _{0.49} S
JPL-gb4-8 白铁矿 - 48.14 0.02 3.88 - 0.01 - 0.02 - 0.09 0.22 41.43 - 0.04 93.86 Fe _{0.49} S	JPL-gb4-8	白铁矿	-	48.14	-	-	-	0.02	3.88	-	0.01	-	0.02	-	0.09	0.22	41.43	-	0.04	93.86	Fe _{0.49} S
$JPL-gb5-3 (Mrc) 0.07 52.97 - - - 0.01 0.25 - - 0.02 0.04 - 0.13 0.24 45.87 - - 99.61 \qquad Fe_{0.50}S$	JPL-gb5-3	(Mrc)	0.07	52.97	-	-	-	0.01	0.25	-	-	0.02	0.04	-	0.13	0.24	45.87	-	-	99.61	Fe _{0.50} S
JPL-gb5-6 - 52.27 0.13 0.09 - 0.14 45.56 98.19 Fe _{0.50} S	JPL-gb5-6		-	52.27	-	-	-	-	0.13	-	-	-	-	0.09	-	0.14	45.56	-	-	98.19	Fe _{0.50} S
JPL-gb5-8 0.07 52.57 0.08 0.09 - 0.03 - 0.04 - 0.08 0.17 45.89 0.05 - 99.06 Fe _{0.50} S	JPL-gb5-8		0.07	52.57	-	-	-	0.08	0.09	-	0.03	-	0.04	-	0.08	0.17	45.89	0.05	-	99.06	Fe _{0.50} S
$JPL-gb5-9 \qquad - 53.65 - - 0.03 - - - 0.00 0.01 0.07 - 0.16 0.09 46.80 0.01 - 100.83 Fe_{0.50}S$	JPL-gb5-9		-	53.65	-	-	0.03	-	-	-	0.00	0.01	0.07	-	0.16	0.09	46.80	0.01	-	100.83	Fe _{0.50} S

注:"一"表示低于检出限。

35.0

34.5

34.0

33.0

S (%) 33.5 21.0 b

20.6

20.2 S (%)

19.8

1.0156x+65.932

 $R^2 = 0.9348$







金盆梁金矿床载金硫化物的元素关系图 图 6



目前主流划分方案(张博等, 2018)。前者包括明金、 显微-次显微金等,可利用光学显微镜或扫描电镜观 察;晶格金和纳米金等不可见金则往往难以观察 (Cook et al., 1990)。金盆梁金矿床同一载金硫化物的 电子探针数据中(表2), Au 含量均存在高于和低于检 出限且无异常高值点,高倍光学显微镜及背散射电镜 下也未发现自然金颗粒,证明金可能主要以"不可见 金"形式赋存于载金硫化物中。

大量研究表明,"不可见金"在含砷黄铁矿、毒 砂及白铁矿等硫化物中主要有2种赋存形式,即次显 微-纳米级自然金 Au⁰ 和晶格金 Au⁺(Fleet et al., 1993; Simon et al., 1999a, 1999b; Cabri et al., 2000; Palenik et al., 2004; Reich et al., 2005; Liang et al., 2021), 晶格金 Au⁻(李九玲等, 2002)和 Au³⁺(Wu et al., 1989; Arehart et al., 1993)尚有报道。金的赋存状态与黄铁矿颗粒大 小存在关联, Simon 等(1999a) 对美国内华达 Twin Creeks 卡林型金矿区含砷黄铁矿的研究表明, 粗粒含

砷黄铁矿中以化学吸附作用的晶格金 Au¹⁺为主, 细粒 含砷黄铁矿中金多呈次显微自然金 Au⁰存在;由此推 断,金盆梁金矿早世代粗粒黄铁矿的金赋存状态主要 为晶格金 Au⁺, 白铁矿与晚世代细粒黄铁矿为次显微-纳米级自然金 Au° 。在 Fe-As-S 三角关系图上, 黄铁 矿和白铁矿中As含量较低,投点接近于理想组成 (图 7a)(Fleet et al., 1997); 毒砂的投点大致平行于 S-As轴(图 7b), 证明 As 替代 S 进入毒砂的晶格 (Deditius et al., 2008; Su et al., 2012), 也为晶格金(固 溶体金)的富集创造了先决条件(赵静等, 2017)。Reich 等(2005) 提出固溶体金在含砷黄铁矿中的最大溶 解度曲线: C_{Au}=0.02×C_{As}+4×10⁻⁵,可用于判别含砷黄铁 矿和毒砂中金的赋存状态;落于该曲线上方区域的样 品点(Au/As>0.02),金主要以纳米金Au[®]形式赋存, 反之(Au/As<0.02)则以晶格金Au⁺为主。本研究毒 砂、黄铁矿及白铁矿的数据投点分布于溶解度曲线两侧 (图 8), 说明不同矿物中金的赋存状态差异显著: 毒砂









图 8 金盆梁金矿床毒砂、黄铁矿及白铁矿 Au-As 关系图 (拟合曲线据 Reich et al., 2005)

Fig. 8 Correlation of Au–As values in arsenopyrite, pyrite, and marcasite from the Jinpenliang gold deposit

中的金均以晶格金 Au⁺形式存在;早世代他形中粗粒 黄铁矿含纳米金 Au⁰和晶格金 Au⁺;晚世代细粒自形 黄铁矿和白铁矿的金为纳米金 Au⁰。

晶格金在毒砂和砷黄铁矿中的替代机制主要存 在以下 4 点不同认识。①Au⁺占据砷黄铁矿晶格缺陷 的阳离子空位(Fleet et al., 1997; Simon et al., 1999a)。 ②未知 Au-As-S 化合物, Au⁺以四面体配位与硫和砷 原子结合(Simon et al., 1999a; Reich et al., 2005)。 ③As 替代 S 进入黄铁矿或毒砂内造成晶格错位和扭 曲(Fougerouse et al., 2021), Au⁺/Au³⁺占据 Fe²⁺的位置 (Arehart et al., 1993; Simon et al., 1999a; Su et al., 2012)。 ④Au⁻占据毒砂和含砷黄铁晶格中 [AsS]³⁻的 S 的位置 (李九玲等,2002)。金盆梁金矿床仅毒砂中的金以晶 格金 Au⁺为主, As 替代 S 进入毒砂晶格(图 6a、图 7a) 且 Au 与 Fe 含量具弱正相关(剔除 Au 异常高值点 0.47%, 相关系数 R^2 =0.34), 指示 Au⁺主要占据晶格畸 变区 Fe²⁺的位置。

4.2 成矿物理化学条件

鉴于毒砂相对难熔且固溶体对于温度极为敏感, Kretschmar 等(1976)首次提出可通过 Fe-As-S 矿物 共生关系与毒砂的化学组成,来限定毒砂的形成温度 和硫逸度。经 Sharp 等(1985)重新验证后,毒砂地质 温度计被广泛应用于各类热液矿床的研究中(Choi et al., 2000; Lentz, 2002; 汪超等, 2021)。金盆梁金矿床 早阶段的金属矿物共生组合为毒砂--黄铁矿,将毒砂 As 原子百分数投于 Fe-As-S 相图的相应区域,可获 取其形成时的物理化学参数。利用电子探针数据计 算可得,毒砂的 As 原子百分数为 31%~33%,估算出 成矿早阶段(I)毒砂的形成温度 t为 370~490 °C, 硫 逸度 logf(S₂)为-8.5~-4.5(图 9)。

黄铁矿中的微量元素特征比值与含量变化,主要 受控于沉淀时的物理化学条件和含矿热液的介质成 分(胡楚雁,2001;刘仕玉等,2021)。Co/Ni值是判别 黄铁矿成因的重要标志(Loftus-Hills et al., 1967; Bralia et al., 1979;沈关文等,2022)。前人研究认为,沉积成 因黄铁矿 Co、Ni含量普遍较低且 Co/Ni<1; 热液成因 黄铁矿 Co/Ni 含量普遍较低且 Co/Ni<1; 热液成因 黄铁矿 Co/Ni 含量普遍较低且 Co/Ni<5); 火山成因 黄铁矿 Co/Ni>5, 通常大于 10(Bralia et al., 1979)。金 盆梁金矿床黄铁矿和白铁矿的 Co/Ni 值为 0.20~4.10, 且普遍大于 1(图 6i), 均属于热液成因。



Apy. 毒砂; Py. 黄铁矿; Po. 磁黄铁矿; Lo. 斜方砷铁矿
 图 9 毒砂地质温度计的 logf(S₂)-t 图解(据 Sharp et al., 1985; Zhang et al., 2018)

Fig. 9 $Log f(S_2)$ vs. *t* equilibria diagram of arsenopyrite geothermometer

黄铁矿的微量元素组合与 Co含量,可以反映矿 床的形成环境(刘英俊等, 1991; 张然等, 2022)。通常 高温条件下的黄铁矿富 Cr、Ti、Co、Ni、Mo、Bi、Cu、 Zn 等亲铁和亲石元素, Co 含量高于 1000×10⁻⁶; 中温 环境中的黄铁矿含较多 Au、Ag、Cu、Pb、Zn 等亲铜元 素, Co含量为100×10⁻⁶~1000×10⁻⁶;低温环境下的黄 铁矿以富 Hg、Sb、As、Ag 等高活动性亲铜元素为特 征, Co含量低于100×10⁻⁶。金盆梁金矿床早世代黄铁 矿的 Ag、Pb、Zn、Co 及 Ni 含量略高于晚世代黄铁矿, Co含量分别为 0.05%~0.15% 和 0.04%~0.12%, 说明 两者均形成于中高温环境,且早世代黄铁矿的形成温 度略高于晚世代。Fe/(S+As)值与黄铁矿的形成深度 相关系数高达 0.87, 深成、中成及浅成环境黄铁矿的 上述比值分别约为 0.846、 0.863 和 0.926(周学武等, 2005); 金盆梁金矿黄铁矿的 Fe/(S+As)值为 0.857~ 0.914,平均值为0.885,主体形成于中浅成环境。

由于金的溶解度随温度的升高略增大(Shenberger et al., 1989),综合矿物共生关系、金的赋存状态及 毒砂地质温度计等的研究,可限定金盆梁金矿床主体 形成于硫逸度 logf(S₂)为-8.5~-4.5 的中高温、中浅 成环境;从早至中阶段,成矿流体由较高温的相对自 然金不饱和状态,逐渐演化为较低温的自然金饱和 状态。

4.3 矿床成因

南秦岭金盆梁金矿床的成矿背景、矿床地质特征、 矿石特征、矿物共生组合、金的赋存状态及矿床地球 化学特征等,与卡林型金矿床相似(Hofstra et al., 2000),显著区别于造山型(Groves et al., 1998; Gu et al., 2023)和类卡林型金矿床(刘家军等, 2019)。具体包 括:①大地构造位置处于南秦岭晚古生带弧前盆地; 赋矿岩系为泥盆系浅海-滨海相的碎屑-沉积岩建造, 硅化粉砂质板岩为主要含矿岩性。②矿区夹持于印 支期柞水和曹坪花岗岩基之间,与后者空间关系密切。 ③矿体以微细浸染型矿化蚀变岩为主,赋存于近东西 向的高角度左行韧性剪切断层。④围岩蚀变类型包 括硅化、毒砂-黄铁矿化、绢云母化和碳酸盐化。 ⑤成矿早期矿物组合为浸染状毒砂+黄铁矿+石英+绢 云母,晚期为辉锑矿+白铁矿+石英+绢云母。⑥金以 纳米级自然金 Au[®]和晶格金 Au⁺形式赋存于毒砂、黄 铁矿及白铁矿中, Au⁺主要替代毒砂晶格中 Fe²⁺。⑦成 矿元素为Au-Ag-As-Sb中低温元素组合。⑧矿床形 成于中高温的中浅成环境,成矿流体以大气降水为主(流 体包裹体以气液两相水溶液型为主)。 ⑨热液方解石 C、O同位素主要源于海相碳酸盐的溶解($\delta^{13}C_{v,PDB}$ = -2.61‰~0.07‰, δ^{18} O_{V-SMOW}=15.83‰~16.45‰); 矿 石 S 来源于赋矿围岩(δ^{34} S=-12.50‰~-10.20‰), Pb 属于上地壳铅(未发表数据)。

因而,对比美国内华达与南秦岭地区典型卡林型 金矿床的地质特征与成矿条件(陈衍景等,2004; Cline et al., 2005; Ma et al., 2020),笔者认为金盆梁金矿的成 因类型应归属于卡林型金矿。

5 结论

(1)金盆梁金矿床热液成矿期的金矿化以微细浸 染型为主,可划分为3个成矿阶段:黄铁矿-毒砂-硅 化阶段(Ⅰ)、石英-辉锑矿-白铁矿±锑氧化物阶段 (Ⅱ)及方解石-石英阶段(Ⅲ)。近矿围岩蚀变以硅化、 绢云母化、毒砂-黄铁矿化为主,远矿则主要为碳酸 盐化。

(2)金的赋存状态在不同的 Fe-As-S 载金矿物中 存在差异,由毒砂中的晶格金 Au⁺,到早世代黄铁矿中 的晶格金 Au⁺和纳米金 Au⁰,至晚世代黄铁矿和白铁矿 的纳米金 Au⁰。

(3)金属矿物组合由毒砂--黄铁矿至辉锑矿--白铁 矿,成矿流体从较高温的相对自然金不饱和状态,逐 渐演化为较低温的自然金饱和状态。金盆梁金矿形 成于硫逸度 logf(S₂)为-8.5~-4.5 的中高温、中浅成 环境,成因类型应归属于卡林型金矿床。

致谢:野外工作得到了柞水县巨力多金属矿业 开发中心的支持与帮助,成文过程中匿名审稿人提 供了宝贵的修改意见,在此一并致谢!

参考文献(References):

- 陈衍景,张静,张复新,等.西秦岭地区卡林—类卡林型金矿床 及其成矿时间、构造背景和模式[J].地质论评,2004, 50(2):134-152.
- CHEN Yanjing, ZHANG Jing, ZHANG Fuxin, et al. Carlin and Carlin-like gold deposit in western Qinling Mountains and their metallogenic time, tectonic setting and model[J]. Geological Review, 2004, 50(2): 134–152.
- 丁坤.南秦岭柞-山矿集区典型金矿床成矿作用与成矿动力学 背景[D].西安:长安大学,2020.
- DING Kun. Metallogenesis and metallogenic dynamics background of typical gold deposits in Zha-shan ore concentration area, South Qinling[D]. Xi'an: Chang'an University, 2020.
- 丁坤, 王瑞廷, 刘凯, 等. 南秦岭柞水-山阳矿集区夏家店金矿床 黄铁矿微量元素和氢、氧、硫同位素对矿床成因的制约 [J]. 现代地质, 2021, 35(6): 1622-1632.
- DING Kun, WANG Ruiting, LIU Kai, et al. Pyrite trace element, hydrogen, oxygen, and sulfur isotope geochemistry of the Xiajiadian gold deposit in Zhashui-Shanyang orefield, south Qinling orogen, and its metallogenic constraints[J]. Geoscience, 2021, 35(6): 1622–1632.
- 丁坤,王瑞廷,王智慧,等.南秦岭柞水-山阳矿集区王家坪金矿 床地质特征及矿床成因探讨[J].西北地质,2022,55(1): 167-178.
- DING Kun, WANG Ruiting, WANG Zhihui, et al. Geological characteristics and genesis of the Wangjiaping gold deposit in Zhashui-Shanyang ore concentration area of south Qinling[J]. Northwestern Geology, 2022, 55(1): 167–178.
- 方维萱, 芦继英. 陕西银硐子-大西沟菱铁银多金属矿床热水沉积岩相特征及成因[J]. 沉积学报, 2000, 18(3): 431-438.
- FANG Weixuan, LU Jiying. Genesis and characteristics of hydrothermal sedimentary facies Forsiderite-silver-polymetallic deposits in Yindongzi and Daxigou, Shanxi, China[J]. Acta Sedimentologica Sinica, 2000, 18(3): 431–438.

高菊生, 王瑞廷, 张复新, 等. 南秦岭寒武系黑色岩系中夏家店

金 矿 床 地 球 化 学 特 征 [J]. 中 国 地 质, 2006, 33(6): 1371-1378.

- GAO Jusheng, WANG Ruiting, ZHANG Fuxin, et al. Geology and geochemistry of the Xiajiadian gold deposit in the Cambrian black rock series in the South Qinling[J]. Geology in China, 2006, 33(6): 1371–1378.
- 葛战林,郝迪,张晓星,等.东秦岭大蛇沟钨矿区赋矿围岩成因: 锆石 U-Pb 年代学和地球化学证据[J].现代地质,2021, 35(6):1633-1650.
- GE Zhanlin, HAO Di, ZHANG Xiaoxing, et al. Petrogenesis of host rocks in the Dashegou tungsten orefield, East Qinling Orogen: Evidences from zircon U-Pb geochronology and geochemistry[J]. Geoscience, 2021, 35(6): 1633–1650.
- 胡楚雁. 黄铁矿的微量元素及热电性和晶体形态分析[J]. 现代 地质, 2001, 15(2): 238-241.
- HU Chuyan. Characteristics of trace elements, thermoelectricity and crystal form of pyrite[J]. Geoscience, 2001, 15(2): 238–241.
- 胡文宣,张文兰,胡受奚,等.含金毒砂中晶格金的确定及其形成机理研究[J].地质学报,2001,85(3):410-418.
- HU Wenxuan, ZHANG Wenlan, HU Shouxi, et al. Determination of structural gold in Au-bearing arsenopyrite and its formation mechanism[J]. Acta Geologica Sinica, 2001, 85(3): 410–418.
- 华曙光,王力娟,贾晓芳,等.陕西镇安丘岭卡林型金矿金的赋 存状态和富集机理[J].地球科学(中国地质大学学报), 2012,37(5):989-1002.
- HUA Shuguang, WANG Lijuan, JIA Xiaofang, et al. Occurrence and enrichment mechanism of gold in the Qiuling Carlin-type gold deposit, Zhen 'an county, Shaanxi province, China[J]. Earth Science-Journal of China University of Geosciences, 2012, 37(5): 989–1002.
- 姜寒冰,杨合群,赵国斌,等.西秦岭成矿带区域成矿规律概论 [J].西北地质,2023,56(2):187-202.
- JIANG Hanbing, YANG Hequn, ZHAO Guobin, et al. Discussion on the Metallogenic Regularity in West Qinling Metallogenic Belt, China[J]. Northwestern Geology, 2023, 56(2): 187–202.
- 李九玲, 亓锋, 徐庆生. 矿物中呈负价态之金—毒砂和含砷黄铁 矿中"结合金"化学状态的进一步研究[J]. 自然科学进 展, 2002, 12(9): 952–958.
- LI Jiuling, QI Feng, XU Qingsheng. The negative valence gold in mineral: A further study on the chemical state of "bound gold" in arsenian pyrites and arsenopyrites[J]. Progress in Natural Science, 2002, 12(9): 952–958.
- 李平,陈隽璐,张越,等.商丹俯冲增生带南缘土地沟-池沟地区 侵入岩形成时代及地质意义[J].西北地质,2023,56(2): 10-27.
- LI Ping, CHEN Junlu, ZHANG Yue, et al. The Formation Age of Intrusions from Tudigou–Chigou Region in Southern Margin of Shangdan Subduction–Accretion Belt and Its Geological Signi-

ficance. Northwestern Geology, 2023, 56(2): 10-27.

- 李雪松,姚志亮,王小平,等.陕西省柞水县金盆梁金多金属矿 勘探(1500m标高以下)工作总结[R].西安:西安西北有 色物探总队有限公司,2021.
- 刘家军,刘冲昊,王建平,等.西秦岭地区金矿类型及其成矿作 用[J].地学前缘,2019,26(5):1-16.
- LIU Jiajun, LIU Chonghao, WANG Jianping, et al. Classification and mineralization of the gold deposit in the western Qinling region, China[J]. Earth Science Frontiers, 2019, 26(5); 1–16.
- 刘凯, 王瑞廷, 樊忠平, 等. 秦岭造山带柞水-山阳矿集区夏家店 金矿床成矿时代及其地质意义[J]. 矿床地质, 2019, 38(6): 1278-1296.
- LIU Kai, WANG Ruiting, FAN Zhongping, et al. Metallogenic age of Xiajiadian gold deposit in the Zhashui-Shanyang ore concentration, Qinling orogenic belt and its geological significance[J]. Mineral Deposits, 2019, 38(6): 1278–1296.
- 刘仕玉, 刘玉平, 叶霖, 等. 滇东南都龙超大型锡锌多金属矿床 黄铁矿 LA-ICP MS 微量元素组成研究[J]. 岩石学报, 2021, 37(4): 1196-1212.
- LIU Shiyu, LIU Yuping, YE Lin, et al. LA-ICPMS trace elements of pyrite from the super-large Dulong Sn-Zn polymetallic deposit, southeastern Yunnan, China[J]. Acta Petrologica Sinica, 2021, 37(4): 1196–1212.
- 刘英俊,马东升.金的地球化学[M].北京:科学出版社,1991.
- LIU Yingjun, MA Dongsheng. The Geochemistry of gold[M]. Beijing: Science Press, 1991.
- 毛景文. 西秦岭地区造山型与卡林型金矿床[J]. 矿物岩石地球 化学通报, 2001, 20(1): 11-13.
- MAO Jingwen. Geology, distribution and Classification of gold deposits in the western Qinling belt, central China[J]. Bulletin of Mineralogy, Petrology and Geochemisty, 2001, 20(1): 11–13.
- 陕西省地质调查院.中国区域地质志·陕西志[M].北京:地质出版社,2017.
- Shaanxi Institute of Geological Survey. The regional geology of China, Shaanxi Province [M]. Beijing: Geological Publishing House, 2017.
- 沈关文,张良,孙思辰,等.江南造山带万古金矿床含金硫化物 组构与金沉淀机制[J].岩石学报,2022,38(1):91–108.
- SHEN Guanwen, ZHANG Liang, SUN Sichen, et al. Textures of gold-bearing sulfides and gold precipitation mechanism, Wangu gold deposit, Jiangnan Orogen[J]. Acta Petrologica Sinica, 2022, 38(1): 91–108.
- 苏选民,马秋峰,韩玉信.陕西省柞水县金盆梁金多金属矿普查 2012年总结[R].西安:陕西省地质矿产勘查开发局第二 综合物探大队,2012.
- 孙宁岳,李国武,申俊峰,等.黄铁矿精细结构与晶胞参数的关系及其标型意义[J].西北地质,2022,55(4):333-342.
- SUN Ningyue, LI Guowu, SHEN Junfeng, et al. Relationship

between Fine Structure and Cell Parameters of Pyrite and Their Typomorphic Significance[J]. Northwestern Geology, 2022, 55(4): 333–342.

- 汪超, 王瑞廷, 刘云华, 等. 陕西商南三官庙金矿床地质特征、
 金的赋存状态及矿床成因探讨[J]. 矿床地质, 2021, 40(3):
 491-508.
- WANG Chao, WANG Ruiting, LIU Yunhua, et al. Geological characteristics, modes of occurrence of gold and genesis of San' guanmiao gold deposit, Shangnan, Shaanxi Province[J]. Mineral Deposits, 2021, 40(3): 491–508.
- 王瑞廷,冀月飞,成欢,等.南秦岭柞水-山阳矿集区金铜矿床成 矿规律与找矿方向[J].现代地质,2021,35(6): 1487-1503.
- WANG Ruiting, JI Yuefei, CHENG Huan, et al. Metallogenic regularities and future prospecting direction of gold-copper deposits in the Zhashui-Shanyang orefield, Southern Qinling Orogen[J]. Geoscience, 2021, 35(6): 1487–1503.
- 王宗起, 闫全人, 闫臻, 等. 秦岭造山带主要大地构造单元的新 划分[J]. 地质学报, 2009, 83(11): 1527-1546.
- WANG Zongqi, YAN Quanren, YAN Zhen, et al. New division of the main tectonic units of the Qinling Orogenic Belt, Central China[J]. Acta Geologica Sinica, 2009, 83(11): 1527–1546.
- 吴发富,王宗起,闫臻,等.秦岭山阳-柞水地区燕山期中酸性侵 入岩地球化学特征、锆石 U-Pb 年龄及 Lu-Hf 同位素组成 [J].岩石学报,2014,30(2):451-471.
- WU Fafu, WANG Zongqi, YAN Zhen, et al. Geochemical characteristics, zircon U-Pb ages and Lu-Hf isotopic composition of the Yanshanian intermediate-acidic plutons in the Shanyang-Zhashui areas, Qinling Orogenic Belt[J]. Acta Petrologica Sinica, 2014, 30(2): 451–471.
- 谢桂青,任涛,李剑斌,等.陕西柞山盆地池沟铜钼矿区含矿岩 体的锆石 U-Pb 年龄和岩石成因[J].岩石学报,2012,28(1): 15-26.
- XIE Guiqing, REN Tao, LI Jianbin, et al. Zircon U-Pb age and petrogenesis of ore-bearing granitoid for the Chigou Cu-Mo deposit form the Zhashan basin, Shaanxi Province[J]. Acta Petrologica Sinica, 2012, 28(1): 15–26.
- 熊潇,朱赖民,张国伟,等.南秦岭柞水-山阳矿集区小河口砂卡 岩型铜矿床矿物化学及其成矿意义[J].岩石学报,2019, 35(8):2597-2614.
- XIONG Xiao, ZHU Laimin, ZHANG Guowei, et al. Mineral chemistry of the Xiaohekou skarn copper deposit in the Zhashui-Shanyang ore cluster area, South Qinling and its metallogenic significance[J]. Acta Petrologica Sinica, 2019, 35(8): 2597–2614.
- 闫臻, 王宗起, 陈雷, 等. 南秦岭山阳-柞水矿集区构造-岩浆-成 矿作用[J]. 岩石学报, 2014, 30(2): 401-414.
- YAN Zhen, WANG Zongqi, CHEN Lei, et al. Tectono-magmatism

and metallogeneses of Shanyang-Zhashui ore concentration area in Qinling Orogen[J]. Acta Petrologica Sinica, 2014, 30(2): 401–414.

- 员媛娇,范成龙,吕喜平,等.电子探针和LA-ICP-MS技术研究 内蒙古浩尧尔忽洞金矿床毒砂矿物学特征[J].岩矿测试, 2022,41(2):211-225.
- YUAN Yuanjiao, FAN Chenglong, LYU Xiping, et al. Application of EPMA and LA-ICP-MS to study mineralogy of arsenopyrite from the Haoyaoerhudong gold deposit, Inner Mongolia, China[J]. Rock and Mineral Analysis, 2022, 41(2): 211–225.
- 张博,李诺,陈衍景.热液矿床金的赋存状态及研究方法[J].地 学前缘,2018,25(5):251-265.
- ZHANG Bo, LI Nuo, CHEN Yanjing. Occurrence state of gold in hydrothermal deposits and related research methods[J]. Earth Science Frontiers, 2018, 25(5): 251–265.
- 张国伟, 郭安林, 董云鹏, 等. 关于秦岭造山带[J]. 地质力学学报, 2019, 25(5): 746-768.
- ZHANG Guowei, GUO Anlin, DONG Yunpeng, et al. Rethinking of the Qinling Orogen [J]. Journal of Geomechanics, 2019, 25(5): 746–768.
- 张嘉升,潘爱芳,樊会民,等.陕西柞水地区金盆梁金矿区水系 沉积物地球化学特征与找矿方向[J].地球科学与环境学 报,2014,36(4):55-63.
- ZHANG Jiasheng, PAN Aifang, FAN Huimin, et al. Geochemical characteristics of stream sediment in Jinpenliang gold mining area of Zhashui area, Shaanxi and its prospecting direction[J]. Journal of Earth Science and Environment, 2014, 36(4): 55–63.
- 张然,肖志斌,付超,等.胶东地区新立金矿中金矿物和载金黄 铁矿成因矿物学特征及地质意义[J]. 岩矿测试,2022, 41(6):997-1006.
- ZHANG Ran, XIAO Zhibin, FU Chao, et al. Genetic mineralogy and geological significance of gold minerals and gold-bearing pyrites from the Xinli gold deposit in the Jiaodong area[J]. Rock and Mineral Analysis, 2022, 41(6): 997–1006.
- 张亚峰,陈国超,杨玲,等.西秦岭凤县北部罗汉寺岩组沉积时 代和源区特征:来自LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 年龄证据[J]. 地质学报,2022,96(3);805-823.
- ZHANG Yafeng, CHEN Guochao, YANG Ling, et al. A study of the provenance and sedimentary age of the Luohansi Formation in the Fengxian County, eastern part of West Qinling Orogenic belt: Evidence from LA-ICP-MS zircon U-Pb ages[J]. Acta Geologica Sinica, 2022, 96(3): 805–823.
- 赵静,梁金龙,韩波.水银洞金矿与阳山金矿载金矿物成分分析 及金的赋存状态[J].科技通报,2017,33(1):24-31.
- ZHAO Jing, LIANG Jinlong, HAN Bo. The component analyses of Au-Bearing minerals and the occurrence of gold in Shuiyindong and Yangshan Carlin-type gold deposits, China [J]. Bulletin of Science and Technology, 2017, 33(1); 24–31.

- 赵珊茸,边秋娟,凌其聪.结晶学及矿物学[M].北京:高等教育 出版社,2004.
- ZHAO Shanrong, BIAN Qiujuan, LING Qicong. Crystallography and mineralogy [M]. Beijing: Higher Education Press, 2004.
- 周学武,李胜荣,鲁力,等. 辽宁丹东五龙矿区石英脉型金矿床 的黄铁矿标型特征研究[J].现代地质,2005,19(2): 231-238.
- ZHOU Xuewu, LI Shengrong, LU Li, et al. Study of pyrite typomorphic characteristics of Wulong quartz-vein-type gold deposit in Dandong, Liaoning Province, China[J]. Geoscience, 2005, 19(2): 231–238.
- 朱赖民,郑俊,熊潇,等.南秦岭柞水-山阳矿集区园子街岩体岩 石地球化学与成矿潜力探讨[J].地学前缘,2019,26(5): 189-205.
- ZHU Laimin, ZHENG Jun, XIONG Xiao, et al. Petrogeochemistry and mineralization potential of the Yuanzijie intrusion in the Zhashui-Shanyang ore deposit cluster in southern Qinling[J]. Earth Science Frontiers, 2019, 26(5): 189–205.
- Arehart G B, Chryssoulis S L, Kesler S E. Gold and arsenic in iron sulfides from sediment-hosted disseminated gold deposits; implications for depositional processes[J]. Economic Geology, 1993, 88(1): 171–185.
- Bateman R, Hagemann S. Gold mineralisation throughout about 45 Ma of Archaean orogenesis: Protracted flux of gold in the Golden Mile, Yilgarn craton, Western Australia[J]. Mineralium Deposita, 2004, 39(5-6): 536–559.
- Bralia A, Sabatini G, Troja F. A revaluation of the Co/Ni ratio in pyrite as geochemical tool in ore genesis problems: Evidences from southern Tuscany pyritic deposits[J]. Mineralium Deposita, 1979, 14(3): 353–374.
- Cabri L J, Newville M, Gordon R A, et al. Chemical speciation of gold in arsenopyrite[J]. The Canadian Mineralogist, 2000, 38(5): 1265–1281.
- Choi S G, Youm S J. Compositional variation of arsenopyrite and fluid evolution at the Ulsan deposit, southeastern Korea: A lowsulfidation porphyry system[J]. The Canadian Mineralogist, 2000, 38(3): 567–583.
- Cline J S, Hofstra A H, Muntean J L, et al. Carlin-type gold deposit in Nevada: Critical geologic characteristics and viable model[J]. Economic Geology, 2005, 100th Anniversary Volume: 451–484.
- Cook N J, Chryssoulis S L. Concentrations of "Invisible Gold" in the common sulfides[J]. The Canadian Mineralogist, 1990, 28(1): 1–16.
- Deditius A P, Utsunomiya S, Renock D, et al. A proposed new type of arsenian pyrite: Composition, nanostructure and geological significance[J]. Geochimica et Cosmochimica Acta, 2008, 72(12): 2919–2933.

- Ding K, Yang X Q, Wang H, et al. Geochronology and geochemistry of the granite porphyry from the Qinglingou gold deposit, South Qinling, China: Implication for petrogenesis and mineralization[J]. Minerals, 2022, 12(6): 707.
- Fleet M E, Chryssoulis S L, Maclean P J, et al. Arsenian pyrite from gold deposits: Au and As distribution investigated by SIMS and EMP, and color staining and surface oxidation by XPS and LIMS[J]. The Canadian Mineralogist, 1993, 31(1): 1–17.
- Fleet M E, Mumin A H. Gold-bearing arsenian pyrite and marcasite and arsenopyrite from Carlin Trend gold deposits and laboratory synthesis[J]. American Mineralogist, 1997, 82(1-2): 182–193.
- Fougerouse D, Reddy S M, Aylmore M, et al. A new kind of invisible gold in pyrite hosted in deformation-related dislocations[J]. Geology, 2021, 49(10): 1225–1229.
- Goldfarb R J, Berger B R, George M W, et al. Tellurium[A]. In: Critical mineral resources of the United States—Economic and environmental geology and prospects for future supply[R]. Reston: U. S. Geological Survey, 2017, R1–R14.
- Gopon P, Douglas J O, Auger M A, et al. A nanoscale investigation of Carlin-type gold deposits: An atom-scale elemental and isotopic perspective[J]. Economic Geology, 2019, 114(6): 1123–1133.
- Groves D I, Goldfarb R J, Gebre-Mariam M, et al. Orogenic gold deposits: A proposed classification in the context of their crustal distribution and relationship to other gold deposit types[J]. Ore Geology Reviews, 1998, 13(1): 7–27.
- Gu X X, Zhang Y M, Ge Z L, et al. Mineralization and genesis of the orogenic gold system in the Kalamaili area, East Junggar, Xinjiang, northwestern China [J]. GSA Bulletin, 2023.
- Hofstra A H, Cline J S. Characteristics and models for Carlin-type gold deposits[J]. Reviews in Economic Geology, 2000, 13: 163–220.
- Kretschmar U, Scott S D. Phase relations involving arsenopyrite in the system Fe-As-S and their application[J]. The Canadian Mineralogist, 1976, 14(3): 364–386.
- Lentz D R. Sphalerite and arsenopyrite at the Brunswick No. 12 massive-sulfide deposit, Bathurst Camp, New Brunswick: Constraints on P-T evolution[J]. The Canadian Mineralogist, 2002, 40(1): 19–31.
- Liang Q L, Xie Z J, Song X Y, et al. Evolution of invisible au in arsenian pyrite in carlin-type Au deposits[J]. Economic Geology, 2021, 116(2): 515–526.
- Liu J J, Dai H Z, Zhai D G, et al. Geological and geochemical characteristics and formation mechanisms of the Zhaishang Carlin-like type gold deposit, western Qinling Mountains, China[J]. Ore Geology Reviews, 2015, 64: 273–298.

- Loftus-Hills G, Solomon M. Cobalt, nickel and selenium in sulphides as indicators of ore genesis [J]. Mineralium Deposita, 1967, 2(3): 228–242.
- Ma Y B, Zhu L M, Lu R K, et al. Geology and in-situ sulfur and lead isotope analyses of the Jinlongshan Carlin-type gold deposit in the Southern Qinling Orogen, China: Implications for metal sources and ore genesis[J]. Ore Geology Reviews, 2020, 126: 103777.
- Mao J W, Qiu Y M, Goldfarb R J, et al. Geology, distribution, and classification of gold deposits in the western Qinling belt, central China[J]. Mineralium Deposita, 2002, 37: 352–377.
- Palenik C S, Utsunomiya S, Reich M, et al. "Invisible" gold revealed: Direct imaging of gold nanoparticles in a Carlin-type deposit[J]. American Mineralogist, 2004, 89(10): 1359–1366.
- Reich M, Kesler S E, Utsunomiya S, et al. Solubility of gold in arsenian pyrite[J]. Geochimica et Cosmochimica Acta, 2005, 69(11): 2781–2796.
- Sharp Z D, Essene E J, Kelly W C. A re-examination of the arsenopyrite geothermometer: Pressure considerations and applications to natural assemblages[J]. The Canadian Mineralogist, 1985, 23(4): 517–534.
- Shenberger D M, Barnes H L. Solubility of gold in aqueous sulfide solutions from 150 to 350 °C[J]. Geochimica et Cosmochimica Acta, 1989, 53(2): 269–278.
- Simon G, Kesler S E, Chryssoulis S. Geochemistry and textures of gold-bearing arsenian pyrite, Twin Creeks, Nevada: Implications for deposition of gold in Carlin-type deposits[J]. Economic Geology, 1999a, 94(3): 405–421.
- Simon G, Huang H, Penner-Hahn J E, et al. Oxidation state of gold and arsenic in gold-bearing arsenian pyrite[J]. American Mineralogist, 1999b, 84(7–8): 1071–1079.
- Su W C, Zhang H T, Hu R Z, et al. Mineralogy and geochemistry of gold-bearing arsenian pyrite from the Shuiyindong Carlin-type gold deposit, Guizhou, China: Implications for gold depositional processes[J]. Mineralium Deposita, 2012, 47(6): 653–662.
- Wu X, Delbove F. Hydrothermal synthesis of gold-bearing arsenopyrite[J]. Economic Geology, 1989, 84(7); 2029–2032.
- Zhang B, Li N, Shu S P, et al. Textural and compositional evolution of Au-hosting Fe-S-As minerals at the Axi epithermal gold deposit, Western Tianshan, NW China[J]. Ore Geology Reviews, 2018, 100: 31–50.
- Zhang Z Y, Wang Y H, Zhang F F, et al. Origin of high Ba-Sr granitoids at Chigou in central China and implications for Cu mineralization: Insights from whole-rock geochemistry, zircon U-Pb dating, Lu-Hf isotopes and molybdenite Re-Os systematics[J]. Ore Geology Reviews, 2021, 138: 104416.