# 滇东南官房钨矿床石榴子石原位 LA-SF-ICP-MS U-Pb 定年及地质意义。

# 刘益<sup>1</sup> 孔志岗<sup>1\*\*</sup> 陈港<sup>2</sup> 邵凤丽<sup>3</sup> 唐燕文<sup>4</sup> 孙滨<sup>1</sup> 杨光树<sup>1</sup> 蔡金定<sup>1</sup>

LIU Yi<sup>1</sup>, KONG ZhiGang<sup>1</sup>\*\*, CHEN Gang<sup>2</sup>, SHAO FengLi<sup>3</sup>, TANG YanWen<sup>4</sup>, SUN Bin<sup>1</sup>, YANG GuangShu<sup>1</sup> and CAI JinDing<sup>1</sup>

1. 昆明理工大学国土资源工程学院,昆明 650093

2. 中国地质科学院矿产资源研究所 北京 100037

- 3. 临沂大学地质与古生物研究所 临沂 276000
- 4. 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 ,贵阳 550081

1. Kunming University of science and technology, Faculty of Land Resources Engineering, Kunming 650093, China

2. Institute of Mineral Resources, Chinese Academy of Geological Sciences, Beijing 100037, China

3. Institute of Geology and Paleontology, Linyi University, Linyi 276000, China

4. State Key Laboratory of Ore Deposit Geochemistry, Institute of Geochemistry, Chinese Academy of Sciences, Guiyang 550081, China 2020-11-28 收稿, 2021-02-10 改回.

# Liu Y, Kong ZG, Chen G, Shao FL, Tang YW, Sun B, Yang GS and Cai JD. 2021. In-situ LA-SF-ICP-MS U-Pb dating of garnet from Guanfang tungsten deposit in southeastern Yunnan Province and its geological significance. *Acta Petrologica Sinica*, 37(3):847-864, doi:10.18654/1000-0569/2021.03.13

Abstract The Guanfang skarn-type tungsten deposit is located in the Bozhushan tungsten polymetallic ore concentration area in southeastern Yunnan. It is situated at the junction of three major tectonic units of Yangtze block , Cathaysia block and Indosinian block. Scheelite is disseminated in garnet-pyroxene skarns which are generally not in direct contact with intrusive rocks and occur in vein or lenticular forms in host rocks. The accurate determination of petrogenetic and metallogenic age is of great significance for studying the petrogenetic and metallogenic geological background , genesis and metallogenic prediction of the W-Sn deposit in southeastern Yunnan. According to the results of electron microprobe analysis, the garnets are the series of andradite-almandite solid solution. In-situ LA-SF-ICP-MS U-Pb dating of the garnet from the Guanfang deposit yielded a lower intercep  $^{206}$  Pb/ $^{238}$ U age of 101.3 ± 5.4Ma (MSWD = 2.0) and 87.6 ± 2.3Ma (MSWD = 1.5) in the Tera-Wasserburg Concordia diagram, respectively, suggesting that there may be two stages skarn petrogenetic events in Early Cretaceous and Late Cretaceous in this area. The comprehensive study shows that in-situ U-Pb dating of the garnet is feasible to constrain the metallogenic age of skarn-type tungsten deposit. Combined with the Late Yanshanian petrogenetic and metallogenic events , we suggest that  $\sim 88$  Ma is the main ore-forming period of W-Sn polymetallic deposits in the area , and the ore-forming process is closely related to the contemporaneous granites. ~ 101Ma may be another skarn petrogenetic and metallogenic event. This new finding and understanding is of great practical significance for regional prospecting deployment. Key words Guanfang tungsten deposit; Garnet; In situ LA-SF-ICP-MS U-Pb; Bozhushan

摘 要 官房矽卡岩型钨矿床位于滇东南薄竹山 W 多金属矿集区,大地构造上处于扬子地块、华夏地块、印支地块三大构 造单元的接合部位。白钨矿呈浸染状赋存于石榴子石-辉石矽卡岩中。矽卡岩一般不直接与岩体接触,呈脉状或透镜状产于 围岩中。精确的成岩成矿年龄的测定对于研究滇东南 W-Sn 矿床成岩成矿地质背景、矿床成因、成矿预测均具有重要意义。 根据电子探针分析结果,石榴子石属钙铁榴石-钙铝榴石固溶体系列。石榴子石原位 LA-SF-JCP-MS U-Pb 年代学研究获得 T-

\* 本文受国家重点研发计划项目(2017YFC0602502)、国家自然科学重点基金项目(41430314)、国家自然科学基金项目(42072094)和中央 高校基本科研业务费资助项目(300102268501)联合资助.

第一作者简介:刘益,男,1979年生,博士,讲师,主要从事矿床地球化学研究,E-mail: yiliu168@ foxmail. com

\*\* 通讯作者:孔志岗,男,1980年生,博士,讲师,主要从事岩石学和矿床学研究,E-mail: zhigangkong@kust.edu.cn

W 图下交点年龄分别为 101.3 ±5.4Ma(MSWD = 2.0) 、87.6 ±2.3Ma(MSWD = 1.5) 暗示该区可能存在早白垩世和晚白垩世 两期砂卡岩成岩事件。综合研究表明,石榴子石原位 U-Pb 定年对于限定矽卡岩型 W 矿床的成矿时代是可行的。结合区域燕 山晚期成岩成矿事件,认为~88Ma 为该区 W-Sn 多金属矿主要成矿期,成矿作用与同期花岗岩密切相关;~101Ma 可能为另 外一期砂卡岩成岩事件,这一认识和发现对于区域找矿部署有很强的实践意义。

关键词 官房钨矿;石榴子石;原位 LA-SF-ICP-MS U-Pb;薄竹山 中图法分类号 P597.3; P618.67

滇东南自东向西发育老君山、薄竹山、个旧三个花岗岩 体(图 1a) 围绕三个岩体形成了三个著名的矿集区 构成滇 东南 W-Sn 多金属成矿带 是华南西部岩浆-成矿带的重要组 成部分(涂光炽,2002;张洪培等,2006;毛景文等,2008a, 2020; Li et al. 2019b; Mao et al. 2019)。薄竹山岩体东南官 房一带的官房钨矿,包括菖蒲塘、腰店或团山、官房、二河沟、 山水等五个矿段(大型 张亚辉和张世涛 2011) 矿体多产于 远离接触带的碳酸盐岩、碎屑岩的构造裂隙中、赋矿围岩主 要为矽卡岩 以往研究多认为成岩成矿作用与薄竹山岩体相 关 但长期以来花岗岩年代学的研究存在争议: 张世涛和陈 国昌(1997) 根据岩体侵入接触关系,结合 Rb-Sr 定年结果, 将23个侵入体建立了7个单元 归并为2个序列和1个独立 单元 认为该岩体为多期次的复式岩体;程彦博等(2010)、李 建德(2018) 应用 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 定年方法 获得近于 一致的年龄(约88Ma);张亚辉(2013)获得的辉钼矿 Re-Os 等时线年龄 91.55 ± 3.4Ma ,从而认为成岩成矿年代一致 ,为 同一期岩浆作用的产物。近年来在官房一带深部和外围找 矿实践表明 区内存在两类产状不同、矿物组合不同的矽卡 岩,且含矿具有明显的差异,那么官房钨矿附近是否存在不 同期次的成岩成矿作用导致成矿差异显著?因此急需加强 该区年代学研究,更好地指导找矿实践。

石榴子石是砂卡岩中常见的矿物 具有较高的 U-Pb 同 位素体系封闭温度(>850℃; Mezger et al. ,1989) 因而其 U-Pb 同位素年龄可用于限定变质和岩浆作用时间(Barrie, 1990; Burton and O' Nions ,1991)。但由于自然界中的石榴子 石通常含有较低的 U 较高的普通 Pb 和富 U 的包裹体等 导 致石榴子石 U-Pb 定年没有得到广泛应用(Vance et al., 1998; Lima et al. 2012; Baxter and Scherer 2013; 张立中等, 2020)。近年来得益于激光剥蚀电感耦合等离子质谱(LA-ICP-MS) 分析技术的发展,为成功获得石榴子石这一低 U 矿 物高分辨率定年提供了可能,现可以对 U 含量低于 1×10<sup>-6</sup> 的样品进行定年(Tang et al., 2021) 结合矿物学研究,可精 确限定砂卡岩矿床成岩成矿时代。但目前,主要应用于砂卡 岩型 Fe-Cu-Ag-Pb-Zn 矿床精确定年研究,针对矽卡岩型 W 多金属矿床的定年研究鲜有报道(Deng et al. ,2017 ,2019; Seman et al. ,2017; Fu et al. ,2018; Gevedon et al. ,2018; Wafforn et al. ,2018; Yang et al. ,2018; Zhang et al. ,2018 , 2019; Li et al. 2019a; Luo et al. 2019; Zang et al. 2019; 杨超 等 2019; Duan et al. 2020; 林彬等 2020; 张立中等 2020; 张 小波等 2020; Tang et al. 2021)。本文在前人工作的基础

上,尝试对官房钨矿床矽卡岩中的石榴子石进行原位 LA-SF-ICP-MS U-Pb 定年,精确测定矽卡岩成岩年龄,结合区内矽卡 岩型钨矿床的特征,从而获取钨矿的成矿年代上限,这对于 构建区域 W-Sn 成岩成矿的时间格架,正确认识矿床成因,掌 握成矿规律,推动区域 W-Sn 找矿勘查突破具有重要意义 (袁顺达等 2020)。

# 1 区域地质背景

滇东南大地构造上处于扬子地块、华夏地块、印支地块 三大构造单元的接合部位(图1a),是环太平洋与特提斯两 大构造域复合作用的产物(周建平等,1998; Roger *et al.*, 2000; Yan *et al.* 2006; Cheng *et al.* 2013a)。官房钨矿所在 的薄竹山矿集区与老君山矿集区、个旧矿集区等构成滇东南 W-Sn 多金属成矿带(涂光炽 2002; 张洪培等,2006; 毛景文 等 2008b 2020; Li *et al.* 2019b)。

滇东南古生界沉积建造主要表现为砂泥质建造和碳酸 盐建造根据沉积界面一般可分为上、下两个构造层,寒武 系-奥陶系为下构造层,为类复理石沉积,由下往上沉积特征 趋于稳定;加里东运动之后泥盆系不整合面之上为上构造 层。薄竹山矿集区位于滇东南W-Sn多金属成矿带中部,总 体以薄竹山花岗岩体为中心,岩体南部、东部主要出露寒武 系和奥陶系,西北部白牛厂一带寒武系出露也相对集中。薄 竹山一带寒武系由下往上,由浅海陆棚相砂泥质沉积逐渐转 化为滨海潮坪相白云质碳酸盐岩和砂泥质的沉积;奥陶系仅 出露下统,岩性为浅海陆棚相砂岩、页岩、灰岩互层,地层被 泥盆系超覆,缺失志留系。薄竹山岩体西部和岩体以北主要 出露上古生界,中生界集中分布在岩体外围东北老回龙一 带,且多缺失侏罗系、白垩系(张世涛和陈国昌,1997;张亚辉 等,2014)。

滇东南构造格架以发育不同方向深大断裂为主要特征, 根据其活动程度可分为两类:一是长期演化运动的哀牢山断 裂、红河断裂,该组断裂形成于中元古代,控制着一系列岩浆 活动;二是形成于古生代并于海西期再次活动的同生大断 裂,包括南盘江断裂、文麻断裂、弥勒-师宗断裂等,具继承性 多期次特点。上述两种深大断裂控制了老君山、薄竹山、个 旧三个矿集区的时空分布(图1a)。区域内主要构造线方向 为北东向,其次为北西向。薄竹山一带褶皱与断裂较为发 育,薄竹山穹窿、白牛厂背斜、大黑山-老回龙向斜为区内主 要褶皱;断裂分为北东、北西向断层,其中以北东向断层规模



图 1 滇东南地区大地构造略图(a,据李建康等 2013)和官房矿区地质简图(b.据张亚辉和张世涛 2011 修改) Fig. 1 Simplified geological map of southeastern Yunnan Province showing distribution of major tectonic units (a, modified after Li *et al.*, 2013) and geological sketch map of the Guanfang mining district (b, Zhang and Zhang, 2011)



#### 图 2 官房矿区 VI 勘探线剖面图

Fig. 2 Geological sections along exploration line VI of the Guanfang mining district

最大,多时空、多期次的褶皱断层相互叠加改造,使得成矿元 素的运移更为有利(张世涛和陈国昌,1997)。

区内岩浆活动较为强烈,主要表现为二叠纪玄武岩的大面积喷发与燕山期酸性岩浆侵入,另外见有辉绿岩脉,辉长岩脉零星分布。二叠纪峨眉山玄武岩广泛分布于川滇黔地区,分布面积大于25×10<sup>4</sup>km<sup>2</sup>,为一套大陆裂谷型拉斑玄武岩系列组合,喷发期大致为~260Ma,薄竹山岩体外围以北见有分布。较大的燕山期岩体包括老君山花岗岩体、薄竹山花岗岩体、个旧花岗岩体,其中薄竹山花岗岩体位于文山县城以西约30km处,呈纺锤状沿300°~320°方向展布,长约20km,宽2~10km,出露面积约120km<sup>2</sup>,主要岩性为黑云二长花岗岩,岩体侵入于古生界寒武系、奥陶系和泥盆系地层中,外接触带发育各种接触变质作用,如砂卡岩化、角岩化、大理岩化和硅化等(张世涛和陈国昌,1997;解洪晶等,2009)。

# 2 矿床地质特征

### 2.1 矿区地质概况

矿区东侧出露薄竹山岩体所作底单元(K<sub>12</sub>S),岩性主 要为黑云二长花岗岩,与矿区内地层呈侵入接触,近年来施 工的钻探工程深部揭露花岗岩体(图2),PD4 坑道工程也揭 穿花岗岩脉。地球化学数据显示,薄竹山花岗岩主要呈准铝 质-弱过铝质,轻稀土富集,具中等负 Eu 异常,富集 Rb、Th、 La、Nd 等大离子亲石元素,亏损 Ta、Nb、P、Ti 等高场强元素, 属高分异 S 型花岗岩(程彦博等 2010;李建德 2018)。

矿区出露地层简单(图 1b),仅见寒武系中统田蓬组 ( $\epsilon_{2t}$ )出露。田蓬组上、下为一套碳酸盐岩,中部为一套碎屑 岩,形成了一个小的海侵-海退-海侵的沉积旋回,属浅海陆棚 碎屑相与碳酸盐岩台地边缘相的混合沉积。根据岩性特征, 将田蓬组划分为四段九个亚段。矿区主要出露第一段 ( $\epsilon_{2t}$ )细分为三个亚段:(1)第三亚段( $\epsilon_{2t}$ <sup>1-3</sup>)为黄色泥质 粉砂岩、粉砂岩、大理岩,角岩化、石榴子石-辉石砂卡岩化发 育,钨矿多产于石榴子石-辉石砂卡岩中,厚度253.38m。 (2)第二亚段( $\epsilon_{2t}$ <sup>1-2</sup>)为灰色薄至中厚层状灰岩、大理岩,常 发育石榴子-辉石砂卡岩化,厚 108.32m。(3)第一亚段 ( $\epsilon_{2t}$ <sup>1-4</sup>)为灰黄色粉砂岩、泥质粉砂岩夹灰岩,厚 102.68m (张亚辉 2013)。

矿区位于薄竹山花岗岩体南侧(图 1b),薄竹山穹窿的 南翼总体为倾向南南东的单斜构造,倾角 25°~53°。区内断 裂构造发育近东西、北东、北西向三组断裂,其中 F<sub>1</sub> 断裂规 模相对较大,为一正断层,走向近东西向,长度大于 3.5km, 倾向延深大于 160m 断层倾向 340°~8°,倾角 60°~80°,局 部向南陡倾。断层上盘地层主要为 $\varepsilon_2 t^{12} \cdot \varepsilon_2 t^{13}$ ,下盘地层主 要为 $\varepsilon_2 t^{13}$ ,向东延入花岗岩体中。断层破碎带宽 1m~5m 不



#### 图 3 官房矿区石榴子石手标本及显微照片

(a)石榴子石-辉石矽卡岩(GF2020-25,GrtI);(b)发育在灰岩中的辉石矽卡岩条带(钻孔CK13,GrtI);(c)含钨石榴子石-辉石矽卡岩 (GF2020-20,GrtI);(d)石榴子石与辉石紧密共生(GF2020-19,GrtI,单偏光);(e)中-大颗粒白钨矿与纤柱状阳起石共生(GF2020-23,Grt Ⅱ,单偏光);(f)白钨矿与透闪石共生(GF2020-23,GrtII,正交偏光).Grt-石榴子石;Px-辉石;Act-阳起石;Tre-透闪石;Sch-白钨矿

Fig. 3 Hand samples and micrographs of typical garnets in the Guanfang deposit

(a) garnet pyroxene skarn(GF2020-25 ,Grt I); (b) pyroxene skarn band developed in limestone (Drilling CK13 ,Grt I); (c) W-bearing garnet pyroxene skarn(GF2020-20 ,Grt II); (d) garnets and pyroxene are closely paragenetic in the skarn(GF2020-19 ,Grt I , plane-polarized light); (e) paragenesis of medium to large particle scheelite with fibrous columnar actinolite (GF2020-23 ,Grt II , plane-polarized light); (f) scheelite associated with tremolite (GF2020-23 ,Grt II , cross-polarized light). Grt-garnet; Px-pyroxene; Act-ctinolite; Tre-tremolite; Sch-scheelite

等。破碎带由断层角砾、断层泥等组成,角砾成分以炭质板 岩、角岩为主,其次为大理岩(灰岩)、石英、方解石等,角砾呈 次棱角状,大小不一,胶结物为泥质、方解石细脉及少量金属 硫化物组成,见摩擦镜面,局部可见断层上盘为矽卡岩,下盘 为花岗岩,说明断层为钨矿成矿后形成,铅锌矿体(KT11)赋 存于该断裂带中。

#### 2.2 矿体、矿石特征及围岩蚀变

目前官房钨矿经地表工程、地下穿脉平坑和钻孔控制11 条矿体,包括10条钨矿体,1条铅锌矿体,钨矿体以KT1、 KT3、KT5、KT6、KT9 为主矿体,其余钨矿体规模较小,铅锌矿 体为 KT11( 据 2011 年官房钨矿资源储量核实报告)。本次 采样的 KT5 隐伏矿体分布于矿区中部偏南,走向近东西,长 约165m 倾向北 倾角55°~66° 延深60m 矿体由 PD4 的三 个穿脉控制、矿体产出标高 1592~1642m 厚 1.34~14.04m, 平均 5.90m ,呈似层状、透镜状产出。矿石为矽卡岩型白钨 矿,WO3含量0.25%~0.94%,平均0.80%;矿石矿物主要为 白钨矿,脉石矿物为石榴子石、辉石、符山石等矽卡岩矿物; 矿石主要呈自形-半自形粒状结构 浸染状构造 偶见团块状 构造,手标本中可见白钨矿、石榴子石、辉石共生的团块状矿 石等。矿区内近矿围岩蚀变明显,主要有矽卡岩化、大理岩 化、角岩化、硅化等,尤以矽卡岩化最为常见,且与矿化关系 密切, 矽卡岩多见于层间破碎带, 呈似层状、透镜状和脉状, 多不与花岗岩体接触而形成远端砂卡岩,主要为(石榴子石)

辉石矽卡岩, PD4 中局部揭露花岗岩与碳酸盐岩接触带上的 矽卡岩(图 2)。

根据矿区矿体地质特征、矿物共生组合及矿物的穿插关 系(图3), KT5 所对应的成矿作用可划分为4个成矿阶段 (图4):(1) 矽卡岩阶段:主要生成硅灰石、石榴子石、辉石等 无水硅酸盐矿物,并伴随有白钨矿、磁铁矿生成,其中白钨矿 多以半自形-他形细粒状分布于细-中粒辉石颗粒之间(图 3d)。(2)退化蚀变阶段:早期的矽卡岩矿物被交代,形成透 闪石、阳起石、绿泥石和绿帘石等含水硅酸盐矿物。随着早 期硅酸盐矿物被交代,大量的中--大颗粒白钨矿及磁铁矿开 始析出(图 3e, f)。(3) 石英-硫化物阶段: 以石英 + 辉钼矿 + 少量其他硫化物(包括黄铁矿、黄铜矿、方铅矿、闪锌矿等) 组合为特征,依据矿物间相互穿插关系,硫化物的形成顺序 为早期黄铁矿-辉钼矿-磁黄铁矿→晚期黄铁矿-闪锌矿-黄铜 矿 其中黄铁矿多呈自形-半自形粒状产出 而黄铜矿往往为 他形晶。(4)碳酸盐-萤石阶段:主要矿物有石英、方解石、萤 石、绿泥石等,发育石英-萤石-碳酸盐脉、萤石-方解石脉、无 矿石英脉 基本不含硫化物 ,无钨矿化。石榴子石主要形成 于矽卡岩阶段, 白钨矿生长于矽卡岩阶段后期及退化蚀变阶 段,多呈半自形-他形粒状,常嵌在辉石、符山石或阳起石、透 闪石颗粒之间(图 3e,f)。

依据详细的野外调查和镜下观察,可见两类产状不同和 矿物组合不同的矽卡岩,第一类矽卡岩仅见矽卡岩阶段矿物 组合,见少量白钨矿,岩石多呈层状产于灰岩或大理岩层间

矿物		矿化网	段	
147 120	矽卡岩阶段	退化蚀变阶段	石英−硫化物阶段	碳酸盐-莹石阶段
石榴子石		_		
透辉石		-		
符山石		-		
硅灰石	_	-		
阳起石				
透闪石				
绿帘石				
绿泥石				
白云母				
榍石				
白钨矿				
磁铁矿				
黄铁矿				
磁黄铁矿				
辉钼矿				
闪锌矿				
方铅矿				
黄铜矿				
毒 砂				
石 英				
萤石				
方解石				

#### 图4 官房钨矿床主要矿物生成顺序表

Fig. 4 Formation sequence of main minerals of the Guanfang mining district

裂隙中,局部呈脉状产于灰岩裂隙中,大理岩化较弱(图 3b),主要为浅褐色-浅灰色石榴子石-辉石砂卡岩、辉石砂卡 岩(Grt I),石榴子石多呈浅褐色,呈细粒状,单偏光下半自 形-他形晶,正高突起,糙面较为显著,无环带结构,正交镜下 具均质性,具一级灰干涉色,辉石多呈团块状与石榴子石共 生(图3a,b,d)。第二类砂卡岩呈层状产于大理岩层间破 碎带中,主要为棕色-浅灰绿色石榴子石-辉石砂卡岩(图 3c)、符山石-辉石砂卡岩(Grt II),常见阳起石、透闪石等退 蚀变阶段矿物,见大量白钨矿,晚期见方解石、石英细脉穿 插。石榴子石呈四角三八面体或菱形十二面体产出,半自 形-他形晶,少量自形晶,粒径中等,正高突起,糙面较为显 著,无环带结构,正交镜下具均质性,少量的锰铝榴石显示光 性异常。

# 3 采样及分析方法

# 3.1 样品采集

样品采自官房钨矿的平硐 PD4 及钻孔 CK13 中 探矿工 程主要揭露薄竹山花岗岩体所作底单元、寒武系下统田蓬组 第一段第三亚段(  $\varepsilon_2 t^{13}$  )。第一类砂卡岩在 KT5 附近的 PD4 矽卡岩带中采取石榴子石-辉石矽卡岩(GF2020-19),钻孔 CK13 采取辉石矽卡岩(GF2020-25、26、27);第二类砂卡岩在 标高 1616m 的 PD4 中采取 采样点处为 KT5 的穿脉工程,沿 矿体厚度方向间隔 1m 采样 岩性为含钨石榴子石-辉石矽卡 岩(GF2020-20)、含钨符山石-辉石矽卡岩(GF2020-21、22、 23、24) ,具体位置见图 2。本次采取的样品新鲜 9 件样品均 制成薄片观察,另外制成厚 0.04mm 的探针片以便分析:电 子探针分析、U-Pb 定年的样品从 GF2020-49、GF2020-20 切 取,另外从 GF2020-23、GF2020-25、GF2020-27 中切取的样 品 连同前 2 个样品进行激光微区单矿物分析。

#### 3.2 分析方法

电子探针分析在中国科学院广州地球化学研究所矿物 学与成矿学重点实验室完成,采用 JEOL 公司 JXA-8230M 电 子探针分析。工作条件为加速电压为 15kV,电流为 20nA,束 斑直径 1~2μm。标样采用美国 SPI 公司的矿物标样,主要 为:金红石(Ti)、透辉石(Ca、Si)、镁铝榴石(Al、Fe)、铁铝榴 石(Si、Mg)、蔷薇辉石(Mn)。基质效应通过 ZAF 校正,分析 精度一般优于 1%~5%,分析流程及详细步骤参考 He *et al.* (2021)。

石榴子石微量元素分析在中国科学院海洋研究所大洋 岩石圈与地幔动力学超净实验室完成,采用 Photo Machine 193nm 的 ArF 准分子激光发生器与 Agilent 7900 联机测试。 考虑到石榴子石相对均一的物质成份,本次采用较大的激光 剥蚀束斑(直径40μm) 与较小的激光能量密度(4.72J/cm<sup>2</sup>) 以确保单矿物不被击穿。单个测点一次分析 53 个元素,包 括主量、微量元素,测试时间包括 25 秒的背景采集时间、50 秒的激光剥蚀时间以及 35 秒清洗时间。分析流程及详细步 骤参考 Xiao et al. (2020) ,离线数据处理使用 ICPMSDataCal (Liu et al. 2008; Lin et al. 2016)。

石榴子石 U-Pb 定年在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完成。在进行测试之前 挑选合适 的样品磨制约 0.04mm 厚的探针片,并结合偏光显微镜下石 榴子石晶体特征以及主量元素测定结果 圈定晶体结构良好 的钙铁榴石颗粒进行分析,测试时尽量避开矿物裂隙、包裹 体及其它杂质部位,减少普通铅的影响。本次分析仪器为 Thermo Element XR 型高分辨磁质谱(HR-ICP-MS) 和准分子 激光剥蚀系统(GeoLasPro 193nm) 联机。激光剥蚀束斑直径 设置为 32μm 激光能量密度为 3J/cm<sup>2</sup>,剥蚀频率为 5Hz,采 用 He 作为剥蚀物质的载气(0.45L/S), Ar 为辅助气。单点 剥蚀采样用时 90 秒,包括背景采集时间 20 秒、激光剥蚀时 间 35 秒以及清洗时间 35 秒。样品测试之前按 NIST SRM 612、91500、Willsboro、QC04 顺序各分析 2 次,每分析 10~15 个样品点后,重复上述标样顺序各分析2次,最终结束时,以 与开始测试分析时相反的顺序各分析 2 次。分析时以标准 锆石 91500(1062Ma) 为主标样,石榴子石标样 QC04 为质控 样进行同位素分馏校正 QC04 的 206 Pb/238 U 加权平均年龄为 132.8±1.9Ma(MSWD=0.6,n=14),与推荐值在误差范围 内一致(130 ± 1Ma; Deng et al. 2017)。分析流程及详细步 骤参考 Tang et al. (2020, 2021) QC04、Willsboro 的详细描述 见 Tang et al. (2021), 锆石标样 91500 的 U-Th-Pb 同位素比 值参考 Wiedenbeck et al. (1995)。分析结果利用 ICPMSDataCal 软件进行处理(Liu et al., 2008; Lin et al., 2016) "所有样品的 U-Pb 年龄谐和图绘制利用 Isoplot 4.5 软

件完成(Ludwig 2012)。

# 4 分析结果

#### 4.1 主量元素分析结果

本次对官房钨矿采样的 GF2020-19、GF2020-20 两件样 品 进行电子探针分析 分析结果详见表 1、表 2。

4.1.1 石榴子石

Grt I(样品 GF2020-19): SiO<sub>2</sub>、CaO 和 MgO 含量分别为 35.67% ~ 36.35%、32.96% ~ 33.78% 和 0.42% ~ 0.76%, Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>、TiO<sub>2</sub> 和 FeO<sup>T</sup> 含量分别为 8.57% ~ 10.09%、0.24% ~ 0.61% 和 17.59% ~ 20.13%, MnO 含量较低(<0.1%)。化 学成分计算表明, Grt I属于钙铁榴石-钙铝榴石(And<sub>53.08</sub> Gro<sub>41.39</sub> ~ And<sub>60.15</sub> Gro<sub>32.73</sub>),含镁铝榴石(1.63% ~ 2.98%)、铁 铝榴石(2.57% ~ 4.21%)和锰铝榴石(0.01% ~ 0.07%)(表 1)。

Grt II (样品 GF2020-20): 相对于 Grt I,其 SiO<sub>2</sub> (35.48% ~36.07%)和 Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>(5.88% ~8.49%)的含量相对 减少,而 TiO<sub>2</sub>(0.14% ~0.69%)、MnO(0.01% ~0.24%)、 CaO(32.90% ~33.77%)、MgO(0.35% ~0.87%)和 FeO<sup>T</sup>含 量(19.93% ~22.45%)相对增加。Grt II 属钙铁榴石-钙铝榴 石(And<sub>60.56</sub> Gro<sub>33.57</sub> ~ And<sub>72.18</sub> Gro<sub>23.04</sub>),另有镁铝榴石(1.41% ~3.42%)、铁铝榴石(1.81% ~3.37%)和锰铝榴石(0.03% ~0.54%)(表1)。

分析表明,两期石榴子石均属钙铁榴石-钙铝榴石固溶 体系列,早期石榴子石具有的钙铁榴石组分相对更低。在石



图 5 滇东南官房矿区石榴子石分类三角图解(底图据 Meinert, 1992)

Fig. 5 Triangular classification diagram of garnet from the Guanfang mining district in southeastern Yunnan Province (base map after Meinert , 1992)

	ç
	<
公司	c
)及端元组	¢
vt% )	
分析结果(	
探针	-
玉	-
子石	~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~~
石櫓.	,
广床:	
<b>房</b> 44	<
〕 间	,

表1 官房钨利 Table 1 Compo	r 亦石榴 onents( w	子石电- <sup>,</sup> 1%)and	F孫钉分 endmem	· <b>犰结果(</b> ber comp	wt% ) &	」通びませた。 of garnets	r from the	e Guanfan	ıg tungste	en deposit	Ŧ								
样品号					3F2020-19									GF2(	020-20				
测点号	1-1	1-2	1-3	4	1-5	3-6	3-7	3-10	3-11	1-1	1-2	1-3	4	1-5	1-6	1-7	1-8	1-9	1-10
$SiO_2$	35.99	36.10	36. 19	36.35	36.16	36.04	35.85	35.67	35.74	35.77	35.48	35.65	35.62	35.48	36.04	36.07	35.62	35.83	35.90
$TiO_2$	0.24	0.40	0.33	0.34	0.31	0.61	0.58	0.53	0.56	0.55	0.14	0.69	0.18	0. 28	0.52	0.56	0.45	0.42	0.51
$\mathrm{Al}_2\mathrm{O}_3$	8.57	9.83	8.76	9.52	8.92	10.09	9.26	9.45	9.36	6.97	5.88	7.13	6.35	5.97	7.19	8.49	8.00	7.21	7.40
${ m Cr}_2{ m O}_3$	0.00	0.01	0.00	0.00	0.00	0.00	0.00	0.01	0.01	0.00	0.01	0.00	0.00	0.00	0.02	0.01	0.00	0.01	0.01
FeO	20. 13	18. 22	19.43	18.80	19.42	17.59	18.72	18.42	18.12	20.87	22. 45	20.69	22. 16	22. 20	21.08	19.93	20.53	20.78	20.76
MnO	0.02	0.03	0.03	0.02	0.00	0.03	0.02	0.02	0.03	0.15	0. 24	0.13	0. 22	0. 20	0.13	0.01	0.20	0.19	0. 14
MgO	0.74	0.76	0.46	0.45	0.42	0.55	0.49	0.74	0.43	0.44	0.55	0.45	0.65	0.35	0.51	0.63	0.87	0.41	0.39
CaO	32.96	33. 21	33. 50	33. 35	33.51	33.51	33.44	33. 24	33. 78	33. 62	33. 26	33. 12	33. 13	33.56	33.56	33.48	32.90	33.77	33.76
Total	98.64	98.56	98. 71	98.82	98.75	98.41	98.36	98.07	98.02	98.37	98.00	97.86	98.32	98.04	99.05	99. 18	98.57	98.62	98.87
Si	2.91	2.91	2.92	2.92	2.92	2.90	2.90	2.89	2.90	2.91	2.92	2.92	2.91	2.91	2.91	2.90	2.89	2.91	2.91
Ti	0.01	0.02	0.02	0.02	0.02	0.04	0.04	0.03	0.03	0.03	0.01	0.04	0.01	0.02	0.03	0.03	0.03	0.03	0.03
Al	0.82	0.93	0.83	0.90	0.85	0.96	0.88	0.90	0.89	0.67	0.57	0.69	0.61	0.58	0.69	0.81	0.76	0.69	0.71
$Fe^{3+}$	1. 23	1. 11	1.21	1.14	1.19	1.08	1.16	1. 15	1.15	1.37	1.48	1.34	1.44	1.47	1.35	1.24	1. 29	1.35	1.33
$Fe^{2+}$	0.13	0. 11	0. 11	0. 13	0.12	0.10	0. 11	0.10	0.08	0.06	0.06	0.08	0.08	0.06	0.08	0.10	0.10	0.06	0.07
Mn	0.00	0.00	0.00	0.00	0.00	0.00	0.00	0.00	0.00	0.01	0.02	0.01	0.02	0.01	0.01	0.00	0.01	0.01	0.01
Mg	0.09	0.09	0.05	0.05	0.05	0.07	0.06	0.09	0.05	0.05	0.07	0.05	0.08	0.04	0.06	0.08	0.11	0.05	0.05
Ca	2.86	2.86	2.90	2.87	2.90	2. 89	2.90	2. 89	2.93	2. 93	2. 93	2.90	2.90	2.95	2.91	2.89	2.86	2. 94	2. 93
Gro	32. 73	38.84	35.56	38. 26	36.10	41. 39	37.77	37.79	39.41	28.97	23.04	29.35	24. 24	24.52	28.85	33.57	30.01	29.76	30.38
And	60.15	54.41	59.12	55.74	58.44	53.08	56.79	55.98	56.24	67.13	72. 18	66. 08	70.14	71.74	66. 29	60.56	62.77	66. 15	65.34
Alm	4.19	3.68	3.46	4.21	3.80	3.31	3.45	3.26	2.57	1.81	2.04	2.48	2.52	1.87	2.49	3.37	3.35	2.00	2.40
Pyr	2.90	2.98	1.79	1.75	1. 63	2. 15	1.93	2.90	1.70	1.76	2. 18	1.79	2.59	1.41	2.01	2.46	3.42	1.61	1.54
Spe	0.04	0.07	0.06	0.04	0.01	0.06	0.04	0.04	0.06	0.33	0.54	0.30	0.51	0.46	0. 29	0.03	0.44	0.44	0.32
Ura	0.00	0.02	0.01	0.00	0.01	0.00	0.01	0.02	0.02	0.00	0.02	0.00	0.00	0.00	0.07	0.02	0.00	0.03	0.03
$\mathrm{Alm} + \mathrm{Pyr} + \mathrm{Spe}$	7.13	6. 73	5.31	6.00	5.44	5.52	5.42	6.20	4.33	3.90	4.76	4.57	5.62	3.74	4. 79	5.86	7.21	4.05	4.26

	nents( v 0 <sub>2</sub> Al	<u>203 Cr</u>	$\frac{1}{2}0_3$	Fe0	er com	Mg0	s of pyr CaO	roxenes Na <sub>2</sub> O	trom 1 K <sub>2</sub> 0	the Guan Total	Si Si	ungsten Al( vi)	deposit Fe <sup>3 +</sup>	$\mathrm{Fe}^{2+}$	Mn	Mg	Ca	Wo	En	E.	$\mathbf{Ac}$	Di	of	рН
01 0.27	27	0.	00 1	6.80	1.70	6.70	23.49	0.04	0.01	99. 29	1.99	0.00	0.02	0.53	0.06	0.39	1.00	49.65	19.69	30.50	0.15	0.40	0.06	0.54
00 0.22	22	0.	00 1	6.01	1.58	7.30	23. 69	0.04	0.01	99.62	1.99	0.00	0.02	0.51	0.05	0.43	1.00	49.71	21.31	28.81	0.16	0.43	0.05	0.51
00 0.26	3	0.	01 1	5.74	1.43	7.56	23.45	0.05	0.00	99.42	1.99	0.01	0.00	0.51	0.05	0.44	0.98	49.39	22.16	28.27	0.18	0.44	0.05	0.51
00 0.27	5	0.	00 1	5.64	1.54	7.49	23. 63	0.04	0.00	99.49	1.99	0.01	0.01	0.51	0.05	0.44	0.99	49.71	21.93	28.22	0.14	0.44	0.05	0.51
00 0.30	3(	0.	00 1	7.05	1.59	6. 99	23. 58	0.05	0.00	100.31	1.99	0.00	0.03	0.53	0.05	0.41	0.99	49.19	20. 28	30.32	0.20	0.41	0.05	0.53
01 0.1	-	9 0.	01 1	6.38	1. 23	7.15	23. 73	0.04	0.02	99.45	1.99	0.00	0.01	0.52	0.04	0.42	1.00	49.95	20.94	28.93	0.17	0.43	0.04	0.53
01 0.1	-	2 0.	00 1	0.97	1.33	11.00	24.46	0.04	0.01	99.97	1.98	0.00	0.04	0.31	0.04	0.63	1.00	49.49	30.97	19.38	0.16	0.64	0.04	0.31
02 0.2	2	0.0	02 1	6.03	1.17	7.58	23. 65	0.05	0.02	99.35	1.99	0.00	0.03	0.50	0.04	0.44	1.00	49.58	22. 12	28.11	0.19	0.45	0.04	0.51
02 0.3	$\omega$	8 0.	00 1	5.64	1. 28	7.79	23. 74	0.06	0.01	99.27	1.98	0.00	0.04	0.47	0.04	0.46	1.00	49.60	22. 65	27.52	0.24	0.47	0.04	0.48
01 0.3		30 0.	01 1	5.84	1.00	7.57	23.87	0.10	0.02	99.46	1.99	0.00	0.03	0.49	0.03	0.44	1.00	50.04	22. 08	27.52	0.36	0.46	0.03	0.51
01 0.2		27 0.	00 1	4. 63	1.02	8.60	23.92	0.07	0.02	99.78	1.99	0.00	0.02	0.45	0.03	0.50	0.99	49.61	24.82	25.31	0.27	0.51	0.03	0.46
02 0.3	· · ·	35 0.	00 1	8.57	1.03	5.62	23. 24	0.09	0.01	98.41	1.99	0.00	0.02	0.60	0.04	0.34	1.00	49.98	16.80	32.85	0.37	0.35	0.04	0.62
02 0.3		28 0.	00 1	5.63	1. 13	7. 93	23.75	0.09	0.01	99.61	1.99	0.00	0.03	0.48	0.04	0.46	0.99	49.47	22. 98	27.20	0.35	0.47	0.04	0.49
01 0.		24 0.	01 1	4.79	0.92	8.66	24.15	0.06	0.01	100.18	1.99	0.00	0.03	0.44	0.03	0.50	1.00	49.75	24.82	25.22	0.21	0.51	0.03	0.46
02 0.	-	43 0.	00 1	8.64	1.02	6. 26	23. 20	0.10	0.00	99.59	1.98	0.00	0.04	0.57	0.03	0.37	0.99	48.95	18.37	32. 28	0.40	0.38	0.03	0.59
01 0.		35 0.	01 1	5.62	1.03	7. 78	23. 79	0.07	0.00	99.12	1.98	0.00	0.03	0.48	0.03	0.46	1.00	49.86	22.67	27.19	0.28	0.47	0.04	0.49
01 0.		37 0.	00 1	5.09	1. 11	7.29	23.85	0.06	0.02	98.44	2.00	0.02	0.00	0.50	0.04	0.43	1.01	50.98	21.70	27.08	0.24	0.44	0.04	0.52
01 0.		28 0.	00 1	5.44	1.49	7.64	23.66	0.03	0.00	98.87	1.98	0.00	0.03	0.48	0.05	0.45	1.00	49.76	22.36	27.76	0.12	0.46	0.05	0.49
01 0.		36 0.	00 1	6.20	1.02	7.59	23.75	0.08	0.00	99.38	1.98	0.00	0.04	0.49	0.03	0.44	1.00	49.62	22.07	28.01	0.30	0.46	0.04	0.50
01 0.		25 0.	00 1	4.91	1.03	8.21	23. 72	0.07	0.00	99.21	1.99	0.00	0.01	0.48	0.03	0.48	0.99	49.70	23.95	26.07	0.27	0.48	0.03	0.48
00 0.		27 0.	00 1	9.81	1.49	5.00	23. 19	0.08	0.00	99.45	1.99	0.00	0.03	0.63	0.05	0.30	0.99	49.46	14.83	35.39	0.32	0.31	0.05	0.64
01 0.		32 0.	01 1	9.60	1.49	4.87	23. 12	0.06	0.01	98.85	1.99	0.00	0.02	0.64	0.05	0.29	1.00	49.77	14.58	35.40	0.25	0.30	0.05	0.65
00 0.		35 0.	00	2.95	0.49	16.12	25.65	0.01	0.00	99. 27	1.98	0.00	0.03	0.06	0.02	0.89	1.02	50.53	44.17	5.28	0.02	0.92	0.02	0.07
02 0.		65 0.	00	2. 07	0.45	17.12	25.70	0.01	0.01	100.05	1.97	0.00	0.04	0.02	0.01	0.93	1.00	49.89	46.24	3.81	0.05	0.97	0.01	0.02
02 0.		46 0.	00	3. 03	0.56	16.60	25.33	0.00	0.00	99.94	1.98	0.00	0.04	0.06	0.02	0.91	1.00	49.43	45.08	5.48	0.01	0.92	0.02	0.06
02 0.		41 0.	00	2.12	0.50	17.30	25.78	0.03	0.01	100.97	1.98	0.00	0.03	0.03	0.02	0.93	1.00	49.63	46.32	3.94	0.11	0.95	0.02	0.03
00 0.		38 0.	00	5.48	0.76	14.77	25.02	0.04	0.01	100.09	1.99	0.00	0.02	0.15	0.02	0.82	0.99	49.53	40.68	9.64	0.16	0.83	0.02	0.15
03 0.		54 0.	00 1	2.06	0. 73	10.49	24. 20	0.03	0.00	99.70	1.98	0.00	0.03	0.36	0.02	0.60	0.99	49.56	29.90	20.41	0.13	0.61	0.02	0.36
04 0.		68 0.	00 1	3.66	0.66	9.41	24. 18	0.04	0.01	99.60	1.97	0.00	0.05	0.39	0.02	0.54	1.00	49.86	26.99	22.99	0.17	0.57	0.02	0.41
02 0.		34 0.	00 1	3.17	0.60	9.66	24. 25	0.01	0.00	99.53	1.99	0.00	0.02	0.41	0.02	0.56	1.00	50.06	27.75	22. 16	0.03	0.57	0.02	0.41
01 0.		39 0.	00 1	3.81	0.61	9.56	24.32	0.00	0.00	100.38	1.98	0.00	0.03	0.42	0.02	0.55	1.00	49.77	27.22	23.01	0.00	0.56	0.02	0.42
01 0.		43 0.	00 1	3.67	0.62	9.44	24. 24	0.03	0.00	99.79	1.98	0.00	0.03	0.41	0.02	0.54	1.00	49.92	27.04	22. 93	0.11	0.56	0.02	0.42
02 0.5	4,	56 O.	02	2.46	0.69	16.95	25.97	0.02	0.00	101.14	1.97	0.00	0.05	0.03	0.02	0.92	1.01	49.89	45.31	4. 73	0.06	0.95	0.02	0.03
01 0.3	$\mathcal{C}$	2 0.	00	3.89	0.67	9.44	24. 18	0.04	0.01	99.88	1.98	0.00	0.04	0.41	0.02	0.54	1.00	49.63	26.95	23. 27	0.14	0.56	0.02	0.42

官房钨矿床辉石电子探针分析结果( wt%)及端元组分

表 2

表 3 官房 Table 3 Con	鸟矿床そ utent of	コ稲ナ1 trace el	ements	$(\times 10^{-1})$	) of g	dincis ,		ruannang	~~~~ C	~~~~~													
样品号			;F2020-1	6				GF20.	20-20				CF	72020-23			GF202	0-25		GF	2020-27		
测点号	9	7	8	6	10	-	5	3	4	5	9	9	6	10	11	12	8	10	-	2	4	14	15
La	0.58	0.66	0.71	0.42	0.44	2.85	1.69	1.57	0.96	1.38	2.86	0.26	0.22	0.24	0.69	0.20	1.89	2.45	9.76	6. 53	5.26	4.59	3.99
Ce	10.09	16.50	8.08	7.99	7.44	22.74	12.57	20.11	13.99	19.08	19.44	5.52	4.37	4.99	12.00	4.63	16.98	22.21	62.06	50.26	43. 74	39.59	36. 24
Pr	4.31	6.80	2.91	3.31	3.00	4.61	2.60	4.30	3.53	4.56	3.48	2.84	2.27	2.39	5.52	2.06	4.93	6.04	10.14	7.84	7.43	6.97	6. 75
$\mathbf{N}\mathbf{Q}$	30.99	36.94	21.72	24.41	22.05	25.32	13.77	20.40	18.69	21.89	15.26	29.56	23.67	23.37	50.40	21.12	27.99	32.84	38.55	30.38	34. 55	30.92	28.97
$\mathbf{Sm}$	7.47	6.44	5.37	6.74	7.31	7.21	4.45	4.90	4.91	4.92	4.08	14. 24	13.49	13.67	22.71	10.79	5.69	5.84	7.42	4.98	7.86	5.88	5.44
Eu	2.87	2.55	2. 03	2.69	2.68	1.35	0.88	0.93	0.90	1.00	0. 83	3. 23	2.76	2.67	4.17	2.01	1.92	2.18	3.48	2.83	3.87	2.94	3. 29
$\operatorname{Gd}$	4.75	4.28	3.31	4.85	5.76	7.74	4.57	4.25	4.47	4.55	3.76	17.47	16.96	14.17	22.97	11.26	4.59	5.17	6.41	4.56	8.05	5.33	5.07
Tb	0.71	0.65	0.51	0.72	0.87	1.26	0.79	0.68	0.69	0.67	0.64	2.74	2.93	2.42	3. 29	1.73	0.75	0. 83	0.90	0.62	1.14	0.71	0.61
$\mathbf{D}\mathbf{y}$	4.11	3.26	2.67	3.82	5.06	7.34	5.16	4.32	4.27	4.08	3.82	17.89	19.05	13.92	19.54	10.88	4. 73	4.95	5.17	3.66	6.84	4. 11	4. 02
Ho	0.77	0.55	0.45	0.73	0.99	1.57	1.12	0.92	0.81	0.80	0.76	4.07	4.04	2.70	4.04	2.10	0.91	0.93	1.02	0.72	1.51	0.81	0.77
Er	2.05	1.39	1.09	1.81	2.33	3.96	2.92	2.19	2.08	2.10	2.05	9.70	9.77	5.40	8.33	4.97	2. 29	2.44	2.60	2. 02	4.20	2.24	2.07
$\mathrm{Tm}$	0.26	0.17	0.14	0.27	0.35	0.71	0.45	0.36	0.30	0.33	0.32	1.47	1.76	0.91	1.41	0.76	0.36	0.43	0.33	0.26	0.54	0.29	0.30
Yb	1.69	0.85	1.03	1.85	2. 29	4.59	3.17	2. 39	2.17	2.21	1.72	8.00	12.06	5.21	8.04	3.96	2.32	2.26	1.77	1.58	2.79	1.69	1.54
Lu	0. 23	0.15	0.13	0.25	0.30	0.69	0.49	0.35	0.30	0.33	0.30	0.82	1.76	0.64	0.78	0.45	0.32	0.34	0.21	0.19	0.37	0.19	0. 18
Υ	21.01	16.17	12.16	20.90	27.66	49.64	32.44	24.35	23.88	22. 93	22.01	119.5	123.0	80.38	121.2	64.90	25.98	27.80	36.26	26.87	53. 25	30. 59	28.14
ZREE	70.88	81.19	50.14	59.88	60.87	91.95	54.65	67.66	58.08	67.89	59.30	117.8	115.1	92.69	163.9	76.92	75.68	88.91	149.8	116.4	128.2	106.3	9.25
LREE	56.31	69.89	40.81	45.57	42.91	64.09	35.97	52.20	42.99	52. 83	45.94	55.64	46. 77	47.34	95.49	40.81	59.40	71.56	131.4	102.8	102.7	90.88	34.69
HREE	14.57	11.30	9.33	14.31	17.96	27.86	18.68	15.46	15.09	15.06	13.36	62.16	68.33	45.36	68.40	36.11	16.28	17.35	18.41	13. 62	25.45	15.37	4.56
LREE/HREE	3.87	6.19	4. 38	3.19	2. 39	2.30	1.93	3. 38	2.85	3.51	3.44	0.90	0.68	1.04	1.40	1.13	3.65	4.12	7.14	7.55	4.04	5.91	5.82
$(La/Yb)_N$	0.25	0.55	0.49	0.16	0.14	0.44	0.38	0.47	0.32	0.45	1.19	0.02	0.01	0.03	0.06	0.04	0.58	0.78	3.95	2.96	1.35	1.95	1.86
δEu	1.38	1.40	1.37	1.37	1. 22	0.55	0.59	0.61	0.58	0.64	0.63	0.62	0.56	0.58	0.55	0.55	1. 11	1.19	1.51	1. 78	1.48	1.58	1.88
$\delta Ce$	0.69	0.72	0.79	0.71	0.73	1. 23	1. 19	1.27	1. 11	1.16	1.31	0.58	0.57	0.62	0.64	0.67	0.93	0.98	1.37	1.49	1.42	1.39	1.35
$^{\mathrm{Rb}}$	0.04	0.10	0.39	0.71	4.83	0.00	0.89	23. 59	0.37	4. 26	2.67	0.03	0. 13	0.03	0.00	0. 00	0. 02	0.05	0.03	0. 39	0. 08	0. 18	0. 75
Ba	0.05	0.02	0.34	0.59	4.31	0.07	0.40	22.47	0.13	10.50	6.36	0.02	0.02	0.00	0.02	0.02	0.00	0.66	0. 23	0. 23	0. 00	1.31	1.14
Th	1.31	1.19	1.10	0.81	0.79	1.31	0.80	3.92	1.60	4. 28	3.31	0.09	0. 11	0. 11	0.16	0. 13	2.80	3.35	3.53	2. 73	2.49	3.01	2.57
Ŋ	2.17	4.30	1.69	1.78	2.96	2. 32	1. 25	4. 24	3.01	3.91	3.04	3. 83	5.48	5.59	5.99	4.39	2. 73	2.96	4.15	4. 03	5.12	3.67	4.84
K	0.00	0.00	23.67	42.06	545.2	0.00	28.77	1649.1	15.29	342.35	233.3	3.82	0.83	0. 00	0.41	1.88	2.32	28. 18	3.42	33. 63	2.36	46. 71	48. 82
Ta	0.67	0.52	0. 53	0.64	0. 68	0. 53	0. 69	0.84	0. 72	0.51	0.68	0.52	1. 77	1. 73	0.72	1. 89 20 10	0.62	0.48	0.12	0.17	0.20	0. 18	0.17
Nb S.	1. 22	CU .21	0.76	8. 5/ 0 5 0	8.60 2.72	1.26	00.07	C/ .01	0 60	6.9/ 6.05	9.60 211	12.62	24.91	16.22	13. U/ 0 15	30. 18 0. 07	14. 99 0. 62	12.58	1. 64 01 20	3. Ub 0 %	27.02	2.42	2.10
5 d	1 011	08 16	0. 20	66 DD	96 69	126.2	130.9	132 8	0.07	127 6	173 7	0. 00	0.12	0.00	0. LJ 171 5	159 2	50 05	20 US	147 5	0.00 155 6	0. <del>1</del> .0	120 4	1 95
Zr	103.9	69.15	52.35	97.87	115.8	126.1	140.4	235.2	169.9	163.5	178.0	127.2	154.9	143. 0	194.6	140.9	90.08	86.45	17.58	28.36	44. 16	29.95	22.00
Ηf	2.18	0.94	0.89	1.88	2.65	3.19	3.59	7.03	3.50	3.85	4.15	3.92	5.60	4.35	4.56	4.13	2.06	2.09	0.45	0.69	1.17	0.61	0.40
Τi	2103	2102	2051	232	2674	1932	2286	3335	3045	2921	2623	3424	4415	3723	3529	4114	2175	1781	410	411	644	564	404
Υ	21.01	16.17	12.16	20.90	27.66	49.64	32.44	24.35	23.88	22. 93	22.01	119.5	122. 9	80.38	121.2	64.90	25.98	27.80	36.26	26.87	53. 25	30. 59	28.14
Cu	0.00	0.00	0.32	0.49	0.13	0.00	0.89	5.35	0. 25	0.25	0.47	0. 11	0.00	0.00	0.04	0.06	0.02	1.31	0.53	0.42	0.16	1.08	0.58
$\mathbf{Zn}$	7.30	7.58	6.94	9. 22	5.50	14.26	8.70	47.16	6.41	8.15	10.86	4.55	6.74	5.77	5.98	7.38	9. 28	12. 69	6.04	7.02	6. 83	52.68	8.83
W	0.44	0.36	1.00	0.74	0.61	0.15	0.72	1.55	0.42	0.60	0.65	0.30	0.77	0.75	0.20	0.71	0.40	1. 11	0.52	0.48	0. 27	1.79	2.42
Mo	0.15	0.05	0.10	0.04	0.12	0. 25	0.10	0.40	0.27	0.48	0.38	0.05	0.09	0.05	0.10	0.18	0.09	0.14	0.19	0.08	0. 13	0.07	0.20
Sn	1125	1746	1196	1065	853	4271	3007	1998	1737	1963	2045	621	638	792	845	688	720	603	3369	4127	3401	3713	3480



图 6 官房矿区石榴子石球粒陨石标准化稀土元素配分模式(a)和原始地幔标准化微量元素蛛网图(b)(标准化值据 Sun and McDonough, 1989)

Fig. 6 Chondrite-normalized REE patterns (a) and PM-normalized trace elements patterns (b) of the garnets from the Guanfang Mining district (normalization values after Sun and McDonough , 1989)



图 7 官房矿区石榴子石 LA-SF-ICP-MS U-Pb 定年数据谱线

Fig. 7 Date curves of LA-SF-ICP-MS U-Pb dating of garnet from the Guanfang mining district





Fig. 8 Result of LA-SF-ICP-MS U-Pb dating of garnet from the Guanfang mining district



#### 图 9 滇东南燕山晚期成岩成矿年龄谱系图

数据来源: Yan et al. 2006; 刘玉平等 2007 2011; 程彦博等 2010; 程彦博 2012; Feng et al. 2013; 张娟等 2012; 李进文等 2013; 李开文等, 2013; 王小娟 2013 2014; 刘艳宾等 2014; Xu et al. 2015; 蓝江波等 2016; Zhang et al. 2016; 赵震宇 2017; 李建德 2018; 王礼兵和艾金彪, 2018; 许赛华等 2019; 郭佳 2019

Fig. 9 Age spectrum of Late Yanshanian diagenesis and mineralization in southeastern Yunnan

Data sources: Yan et al. 2006; Liu et al. 2007, 2011; Cheng et al. 2010; Cheng, 2012; Feng et al. 2013; Zhang et al. 2012; Li et al. 2013a; Li et al. 2013b; Wang et al. 2013, 2014; Liu et al. 2014; Xu et al. 2015, 2019; Lan et al. 2016; Zhang et al. 2016; Zhao, 2017; Li 2018; Wang and Ai, 2018; Guo, 2019

榴子石三角分类图中 ,Grt Ⅰ、Grt Ⅱ均落入全球氧化型 W 矽 卡岩型矿床范围(图 5)。

# 4.1.2 辉石

与 Grt I 共生的辉石,SiO<sub>2</sub> 含量为 49.37% ~52.01%, CaO 为 23.12% ~24.46%,FeO<sup>T</sup> 为 10.97% ~19.81%,MnO 为 0.92% ~1.70%,MgO 为 4.87% ~11.00%,Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>、TiO<sub>2</sub>、 Cr<sub>2</sub>O<sub>3</sub>、Na<sub>2</sub>O 和 K<sub>2</sub>O 含量均小于 1%,其辉石端元组分以透辉 石(Di) 和锰钙辉石(Jo) 为主,少量钙铁辉石(Hd),透辉石含 量为 29.86% ~ 64.12%,钙铁辉石含量为 31.48% ~ 64.97%,钙锰辉石含量为 3.11% ~5.78%(表 2)。

与 Grt II 共生的辉石,SiO<sub>2</sub> 含量为 50.91% ~ 54.79%, CaO 为 24.18% ~ 25.97%,FeO<sup>T</sup> 为 2.07% ~ 13.89%,MgO 为 9.41% ~ 17.30%,MnO、Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>、TiO<sub>2</sub>、Cr<sub>2</sub>O<sub>3</sub>、Na<sub>2</sub>O 和 K<sub>2</sub>O 含量均小于 1%,其辉石端元组分以透辉石(Di)和锰钙辉石 (Jo) 为主,少量钙铁辉石(Hd),透辉石含量为 55.66% ~ 96.52%,钙铁辉石含量为 2.03% ~ 42.31%,锰钙辉石含量 为 1.44% ~ 2.43%(表 2)。

分析表明,与石榴子石共生的辉石均以透辉石和钙铁辉石为主,与第一期石榴子石(Grt I)共生的辉石钙铁辉石端 元含量较高;而与第二期石榴子石(Grt II)共生的辉石透辉 石端元含量较高。

#### 4.2 微量元素分析结果

Grt I 石榴子石稀土元素球粒陨石标准化配分曲线呈 M 型(图 6a) 轻重稀土元素有一定的分异。 $\Sigma$ REE 为 50.14 × 10<sup>-6</sup>~81.19×10<sup>-6</sup>, LREE 为 40.81×10<sup>-6</sup>~69.89×10<sup>-6</sup>, HREE 为 9.33×10<sup>-6</sup>~17.96×10<sup>-6</sup>, LREE/HREE 比值在 2.39~6.19 之间 (La/Yb)<sub>N</sub>=0.14~0.55 具有较明显的 Eu 正异常( $\delta$ Eu = 1.22~1.40) 具有明显的 Ce 异常  $\delta$ Ce = 0.69 ~0.79(图 6a、表 3)。高场强元素 Nb、Ta、Zr、Hf 含量分别为 1.64×10<sup>-6</sup>~14.99×10<sup>-6</sup>、0.12×10<sup>-6</sup>~0.68×10<sup>-6</sup>、17.58 ×10<sup>-6</sup>~115.8×10<sup>-6</sup>、0.40×10<sup>-6</sup>~2.65×10<sup>-6</sup>。

Grt II 石榴子石配分曲线与 Grt I 相似, 轻重稀土分异 减弱 ΣREE 为 54.65 × 10<sup>-6</sup> ~ 91.95 × 10<sup>-6</sup>, LREE 为 35.97 × 10<sup>-6</sup> ~ 64.09 × 10<sup>-6</sup>, HREE 为 13.36 × 10<sup>-6</sup> ~ 27.86 × 10<sup>-6</sup>, LREE/HREE 比值在 1.93 ~ 3.44 之间, 呈现出 Eu 负异 常特征(δEu = 0.55 ~ 0.64), 具有明显的 Ce 异常, δCe = 1.11 ~ 1.31(图 6a、表 3)。高场强元素 Nb、Ta、Zr、Hf 含量分 别为 6.97 × 10<sup>-6</sup> ~ 30.18 × 10<sup>-6</sup> 、0.51 × 10<sup>-6</sup> ~ 1.89 × 10<sup>-6</sup>、 126.1 × 10<sup>-6</sup> ~ 235.2 × 10<sup>-6</sup> 、3.19 × 10<sup>-6</sup> ~ 7.03 × 10<sup>-6</sup>。

微量元素数据表明,所有的石榴子石具有极其亏损 Rb、 Ba、Sr、K 等大离子亲石元素,2 个样品的石榴子石亏损高场

# 表4 官房钨矿床石榴子石原位 LA-ICP-MS U-Pb 定年分析结果

Table 4 LA-ICP-MS U-Pb dating of the garnets in the Guanfang tungsten deposit

		信号值( cps)					同位素	比值		
测点号	Pb	Th	U	Th/U	$^{207}{\rm Pb}/^{206}{\rm Pb}$	$1\sigma$	$^{207}$ Pb / $^{235}$ U	$1\sigma$	$^{206}\mathrm{Pb}/^{238}\mathrm{U}$	1σ
GF2020-19										
-01	0.7383	0.1774	0.0258	6.8760	0. 9396	0.0362	1177.6	128.47	9.8347	1.0562
-02	5.5523	0.3811	0.0988	3.8573	0.8492	0.0150	1731.8	65.574	14.817	0. 5329
-04	0.2832	0. 7416	2.0916	0.3546	0. 4795	0.0490	2.7530	0.3855	0.0399	0.0038
-05	1.9727	0.7428	1.2963	0.5730	0.8522	0.0540	46.722	4.8047	0.4041	0. 0381
-07	3. 5299	0.7902	1.7034	0.4639	0.8615	0.0256	64.217	4.6815	0.5486	0.0388
-08	4.5508	1.0496	2.0971	0.5005	0.8263	0.0163	66.320	3.0633	0.5807	0.0257
-09	5.3770	0.2446	0.0420	5.8238	0.8964	0.0357	5285.3	584.48	43.630	4.1200
-10	1.6721	1.2597	2.6037	0. 4838	0.7867	0.0276	18.445	1. 1999	0.1674	0.0100
-11	0.5179	1.2436	1.4523	0.8563	0.7899	0.0426	9.6537	0.4639	0.0944	0.0043
-12	1.0501	1.1143	1.5116	0.7372	0.8081	0.0597	21.608	2.9772	0. 1979	0.0245
-13	2.2624	1.0363	1.4608	0.7094	0.8269	0.0406	45.250	6.0870	0.4004	0.0535
-14	7.5170	0.1112	0.1270	0.8756	0.8475	0.0097	2023.9	96.346	17.336	0.8249
-16	3. 1893	1.4576	2. 1613	0.6744	0.8635	0.0332	48.346	4.6341	0.4123	0. 0391
-17	4.2041	1.1278	1.8990	0. 5939	0.8426	0.0249	69.667	5.9823	0.5905	0.0453
-18	0.7194	1.0633	1.4101	0.7541	0. 7861	0.0364	16.028	1.9262	0.1474	0.0164
-19	0.1479	1.1238	1.6576	0.6780	0.4377	0.0722	1. 4914	0. 1931	0.0303	0.0022
-20	1.0341	1.7414	1.6336	1.0660	0.7659	0.0494	17.006	1.8523	0.1635	0.0167
-21	0.4238	1.7524	2. 1954	0.7982	0.7188	0.0567	4.9454	0.4659	0.0528	0.0044
-b1	0.4650	16.091	8.8733	1.8134	0.6547	0.0524	3.9601	0.2516	0.0480	0.0024
-b2	0.8045	17.450	18.470	0.9474	0.6256	0.0247	3.9020	0. 1921	0.0458	0.0017
-b3	1.1011	18.954	22. 797	0.8314	0.6035	0.0265	4. 2363	0.2698	0.0517	0.0026
-b4	0.7148	14. 264	10. 780	1.3211	0.7367	0.0378	6.8501	0.4501	0.0700	0.0043
-b5	28.859	23.370	13.678	1.7087	0.8508	0.0087	253.30	13.440	2.1561	0. 1121
-b6	1.5334	24. 482	19.476	1.2571	0.6748	0. 0287	8.3733	0. 5639	0.0843	0.0046
-b8	1.6194	18.637	15.697	1. 1873	0.7706	0.0354	11.082	1.0698	0.1040	0.0086
-b9	9.8496	18.606	16. 384	1.1357	0.8262	0.0126	77.024	6.3627	0.6807	0.0557
-b10	0.3690	15.847	15.219	1.0413	0. 5015	0.0504	2. 1322	0.2230	0.0324	0.0025
-b11	11.556	23.115	22. 213	1.0406	0.8564	0.0159	69.885	5.3163	0.5885	0.0445
-b12	3.8832	23.404	18.150	1. 2895	0. 7958	0.0224	27.132	1.8151	0.2452	0. 0161
-b14	0.2112	24.476	14.462	1.6925	0.3870	0.0579	0. 9932	0.1059	0.0220	0.0016
-ы15	1.3519	33. 455	33.765	0.9908	0.6641	0.0327	4.7405	0. 3285	0.0510	0.0027
-b16	0.2706	18.047	17.674	1.0211	0.3144	0.0429	0.7405	0.0662	0.0214	0.0012
GF2020-20										
-01	0.5063	12.150	9.5820	1.2680	0.2560	0.0218	0.7793	0.0920	0.0191	0.0009
-02	0.3114	11.7124	9. 5759	1.2231	0.0953	0.0104	0. 1716	0.0138	0.0141	0.0005
-03	0.5310	11.8905	9.7710	1.2169	0.3022	0.0180	0.8156	0.0508	0.0199	0.0006
-04	1.2143	1.2742	1.7998	0.7080	0.8050	0.0287	18.483	0.7793	0.1710	0.0064
-05	0.2009	0.3313	0.4572	0.7247	0.6847	0.1191	5.1103	0.6175	0.0558	0.0054
-06	0.3651	2.1110	2.9711	0.7105	0.5602	0.0397	2. 2953	0.1755	0.0329	0.0020
-08	9.7276	1. 4932	2.7113	0.5507	0.8682	0.0152	111.479	4.8328	0.9303	0.0356
-09	0.6172	9.7533	10. 8883	0.8958	0.3190	0.0203	0. 9155	0.0637	0.0213	0.0010
-10	11.250	12. 417	11.478	1.0818	0.8378	0.0092	30. 218	0. 5539	0.2618	0.0043
-13	0.8758	4.4444	4. 7391	0.9378	0.6737	0.0254	4. 7287	0.2476	0.0528	0.0024
-14	0. 2341	4.8697	5.2471	0. 9281	0. 2213	0.0337	0. 4104	0.0425	0.0153	0.0007
-15	2.1543	4.6472	4.9040	0.9476	0.6776	0.0256	12.434	1.3405	0.1195	0.0110

续表4		
Continued	Table	4

测上口		信号值( cps)		Th /11			同位素	比值		
测点亏	Pb	Th	U	In/U	<sup>207</sup> Pb / <sup>206</sup> Pb	$1\sigma$	$^{207}{\rm Pb}/^{235}{\rm U}$	$1\sigma$	$^{206}{\rm Pb}/^{238}{\rm U}$	$1\sigma$
-16	0.6679	3. 5849	4. 1122	0.8718	0. 5846	0.0334	3.4625	0. 2322	0.0439	0.0020
-17	5.6809	3. 5936	3.7068	0.9695	0.8258	0.0227	49.128	5.2626	0. 3953	0.0370
-18	0.4572	8.5122	5.8560	1.4536	0. 4219	0.0289	1.6427	0.1800	0.0265	0.0016
-19	0.3507	13.030	11.510	1.1321	0. 1053	0.0113	0.2163	0.0204	0.0159	0.0005
-20	0.6259	16.728	14. 775	1.1322	0. 2484	0.0194	0. 5883	0.0499	0.0173	0.0006
-21	0.4013	14.104	12.255	1.1509	0.1594	0.0151	0.3210	0.0296	0.0152	0.0005
-22	0.4598	14.080	13.001	1.0829	0. 1755	0.0197	0.4175	0.0503	0.0172	0.0008
-23	0.3922	16.446	15.769	1.0429	0.1127	0.0110	0. 1908	0.0143	0.0136	0.0004
-24	2.9628	15.298	15.264	1.0022	0. 6259	0.0168	5. 5188	0.3065	0.0610	0.0028
-25	1.2630	13. 471	12.627	1.0668	0. 4321	0.0331	2.3772	0.3399	0.0315	0.0027

强元素(HFSE) 且含量有较大的差异,另外稀土元素(REE) 差异也较大,主要体现在 Eu 异常(图 6a)。

# 4.3 石榴子石 U-Pb 年龄

LA-SF-ICP-MS 获得的主要同位素信号,包括<sup>238</sup>U、 <sup>206</sup>Pb、<sup>207</sup>Pb、<sup>202</sup>Hg、<sup>204</sup>Pb、<sup>232</sup>Th 等在40秒信号采集区,数据整 体平稳(图7a,7b),另外除辉石中存在少量的包裹体外,本 次也没有在石榴子石中发现较大的流体包裹体,这些特征暗 示石榴子石中的U主要来自矿物晶格中,因而石榴子石 U-Pb 年龄能够代表矿物的形成年龄。

本次对 GF2020-20( Grt II ) 样品分析了 25 个 U-Pb 同位 素测点 除测试过程中,可能剥蚀到细小的包裹体或者其他 裂隙导致数据信号差,不稳定外,共获得 22 个有效数据点 (表4、图 8) 其 Th 含量为  $0.3 \times 10^{-6} \sim 16.7 \times 10^{-6}$ ,平均值 为  $8.9 \times 10^{-6}$ ; U 含量为  $0.5 \times 10^{-6} \sim 15.8 \times 10^{-6}$ ,平均值为  $8.3 \times 10^{-6}$ ; Pb 含量为  $0.2 \times 10^{-6} \sim 11.3 \times 10^{-6}$ ,平均值为  $1.9 \times 10^{-6}$ , <sup>207</sup> Pb/<sup>206</sup> Pb 比值变化为  $0.10 \sim 0.87$ , <sup>207</sup> Pb/<sup>235</sup> U 比 值变化为  $0.03 \sim 43.63$ , <sup>206</sup> Pb/<sup>238</sup> U 比值变化为  $0.01 \sim 0.93$ 。 因普通 Pb 含量较高,采用 T-W 反谐和图法进行普通铅校正 (Yuan *et al.*, 2008; 崔玉荣等, 2012; 郝爽等, 2016; Tang *et al.*, 2020, 2021) 获得石榴子石样品 T-W (<sup>207</sup> Pb/<sup>206</sup> Pb-<sup>238</sup> U/<sup>206</sup> Pb)图下交点年龄为 87.6 ± 2.3 Ma(MSWD = 1.5  $\mu$  = 22)。

另外对 GF2020-19(Grt I)样品分析了 42 个 U-Pb 同位 素测点,共获得 32 个有效数据点(表4、图8)。其 Th 含量为 0.1×10<sup>-6</sup>~1.7×10<sup>-6</sup>,平均值为 0.9×10<sup>-6</sup>; U 含量为 0.03 ×10<sup>-6</sup>~2.6×10<sup>-6</sup>,平均值为 1.4×10<sup>-6</sup>; Pb 含量为 0.2× 10<sup>-6</sup>~7.5×10<sup>-6</sup>,平均值为 2.5×10<sup>-6</sup>,<sup>207</sup> Pb/<sup>206</sup> Pb 比值变化 为 0.44~0.94,<sup>207</sup> Pb/<sup>235</sup> U 比值变化为 0.01~0.93,<sup>206</sup> Pb/<sup>238</sup> U 比值变化为 0.03~43.63。T-W 图下交点年龄为 101.3± 5.4Ma(MSWD = 2.0 µ = 32)。

# 5 讨论

#### 5.1 成岩成矿时代

官房钨矿床多产于远离接触带的碳酸盐岩、碎屑岩的构 造裂隙中 赋矿围岩主要为矽卡岩,因此获得成岩成矿时代 是正确理解成矿作用的关键(宋世伟等 2018)。以往对矽卡 岩型矿床 通过岩体锆石 U-Pb 年龄与硫化物的 Re-Os 年龄 约束成岩成矿年龄 但对矽卡岩的形成时代却鲜有精确的年 代学制约。本次获得 Grt Ⅱ石榴子石样品 T-W 图下交点年 龄为 87.6 ± 2.3 Ma( MSWD = 1.5 n = 22) 代表了本期矽卡岩 的成岩时代。程彦博等(2010)获得3个锆石 LA-ICP-MS U-Pb 年龄分别为 86.51 ± 0.52Ma、87.54 ± 0.65Ma 和 87.83 ± 0.39Ma; 李建德(2018) 获得7个锆石 LA-JCP-MS U-Pb 年龄 介于 87.33~91.17Ma 之间 二者在误差范围内一致 限定了 薄竹山花岗岩体的成岩时代。张亚辉(2013)通过对官房矿 段 PD4(1664m 标高) 矽卡岩内与白钨矿共生的含辉钼矿矽 卡岩矿石采样,获得的辉钼矿 Re-Os 等时线年龄 91.55 ± 3.4Ma 限定了白钨矿成矿时代。三者在误差范围内一致 ,因 此认为,~88Ma的花岗岩侵位、矽卡岩的成岩、白钨矿的成 矿时代一致,代表了同一期的成岩成矿作用,也说明本次石 榴子石 U-Pb 年龄可靠。根据官房矽卡岩型钨矿床的成矿特 征 Grt Ⅱ石榴子石贯穿矽卡岩阶段 白钨矿在矽卡岩阶段后 期生成,嵌布于石榴子石、辉石、透闪石、阳起石等矿物中(图 3d,e) 砂卡岩成岩时代与白钨矿成矿近干一致,获得了石 榴子石 U-Pb 年龄,也间接限定了白钨矿的成矿时代。

另外本次对 KT5 附近不含矿的矽卡岩采样分析,获得 Grt I石榴子石样品 T-W 图下交点年龄为 101.3 ± 5.4Ma (MSWD = 2 n = 32),~101Ma 的矽卡岩成岩时代是首次报 道的,外围薄竹山岩体尚未发现同期次花岗岩,暗示区内可 能存在另一期的岩浆-热液活动。

### 5.2 滇东南 W-Sn 成矿作用期次

华南地区中生代成矿事件分为三个阶段,其中晚白垩世 (第三期)钨锡铜多金属矿床主成矿期为100~90Ma(毛景文 等 2008b; Mao et al. 2021)。前人的研究表明,薄竹山与老 君山、个旧等成岩成矿年龄多集中在~90Ma,说明该区岩浆-热液活动和 W-Sn 成矿作用的高峰期发生在 77~94Ma(Yan et al. 2006; 刘玉平等 2007 2011; 程彦博等 2010; 程彦博, 2012; 张娟等 2012; Feng et al. 2013; 李进文等 2013; 李开文 等 2013; 王小娟, 2013, 2014; 刘艳宾等, 2014; Xu et al., 2015; Zhang et al. 2016; 蓝江波等 ,2016; 赵震宇 ,2017; 李建 德 2018; 王礼兵和艾金彪 ,2018; 郭佳 ,2019; 许赛华等, 2019)。 蓝江波等(2016) 首次在都龙锡锌多金属矿金石坡矿 段获得含斑二云母花岗岩锆石 U-Pb 加权平均年龄 103.5 ± 1.1Ma 95.9±0.9Ma,117.1±0.9Ma,说明区内存在更早的 岩浆活动 综合已有研究成果 他将这一复式岩体形成年龄 划分为 80~88Ma、90~98Ma、100~118Ma 等三幕。本次获 得石榴子石样品 T-W 图下交点年龄 101.3 ± 5.4 Ma、87.6 ± 2.3Ma,分别对应第一、第三幕(图9),因而认为其代表了两 期独立的砂卡岩成岩事件,暗示滇东南地区至少存在 ~101Ma 和~88Ma 两期岩浆-热液事件 其中~88Ma 为该区 W-Sn 多金属矿主要成矿期,成矿作用与同期花岗岩密切相 关。野外观察和镜下鉴定结果显示,官房矿区~101Ma的砂 卡岩中见微弱 W 矿化,说明该区早期可能存在一期与 W 成 矿有关的岩浆-热液-成矿事件,但矿化较弱,这一认识和发现 对于区域找矿部署有很强的实践意义。

### 6 结论

(1)电子探针分析结果表明,官房砂卡岩钨矿床石榴子 石属钙铁榴石-钙铝榴石固溶体系列,石榴子石特征暗示流 体具有弱氧化性。

(2) 官房钨矿床石榴子石 U-Pb 年龄为 101.3 ± 5.4Ma、
87.6 ± 2.3Ma, 官房钨矿区存在早白垩世(Grt I) 和晚白垩世(Grt II) 两期矽卡岩成岩事件。

(3)综合区域上的成岩成矿年龄谱系,~88Ma为该区 W-Sn多金属矿主要成矿期,成矿作用与同期花岗岩密切相 关;~101Ma可能为另外一期矽卡岩成岩事件。

致谢 野外工作得到了云南省玉溪市天马金属制品有限 公司李杰等的大力支持;研究工作得到了昆明理工大学朱杰 勇教授、朱俊讲师、白光顺博士,中国科学院海洋研究所孙普 助理研究员,中国科学院地球化学研究所陈应华博士等的帮 助;审稿人对论文的进一步修改建议对提高论文质量大有裨 益;在此一并表示衷心的感谢。

# References

- Barrie CT. 1990. U-Pb garnet and titanite age for the Bristol Township lamprophyre suite , western Abitibi Subprovince , Canada. Canadian Journal of Earth Sciences , 27(11): 1451 - 1456
- Baxter EF and Scherer EE. 2013. Garnet Geochronology: Timekeeper of Tectonometamorphic Processes. Elements ,9(6): 433 438
- Burton KW and O'Nions RK. 1991. HigrResolution garnet chronometry and the rates of metamorphic processes. Earth and Planetary Science Letters , 107(3-4): 649-671
- Cheng YB and Mao JW. 2010. Age and geochemistry of granites in Gejiu area , Yunnan Province , SW China: Constraints on their petrogenesis and tectonic setting. Lithos , 120(3-4): 258-276
- Cheng YB, Mao JW, Chen XL and Li W. 2010. LA-ICP-MS zircon U-Pb dating of the Bozhushan granite in southeastern Yunnan Province and its significance. Journal of Jilin University (Earth Science Edition), 40(4): 869-878 (in Chinese with English abstract)
- Cheng YB. 2012. Spatial-temperal evolution of the magmatism and mineralization in the Gejiu supergiant Sn polymetallic district and insights into several key problems. Ph. D. Dissertation. Beijing: China University of Geosciences (Beijing), 1 – 163 (in Chinese with English summary)
- Cheng YB, Mao JW and Spandler C. 2013a. Petrogenesis and geodynamic implications of the Gejiu igneous complex in the western Cathaysia block, South China. Lithos, 175 – 176: 213 – 229
- Cheng YB , Mao JW , Chang ZS and Pirajno F. 2013b. The origin of the world class tin-polymetallic deposits in the Gejiu district , SW China: Constraints from metal zoning characteristics and  $^{40}\,\rm Ar-^{39}$  Ar geochronology. Ore Geology Reviews , 53: 50 62
- Cui YR , Zhou HY , Geng JZ , Li HK and Li HM. 2012. In situ LA-MC-ICP-MS U-Pb isotopic dating of monazite. Acta Geoscientica Sinica , 33(6): 865 – 876 (in Chinese with English abstract)
- Deng XD, Li JW, Luo T and Wang HQ. 2017. Dating magmatic and hydrothermal processes using andradite-rich garnet U-Pb geochronometry. Contributions to Mineralogy and Petrology, 172 (9): 71
- Deng XD , Luo T , Li JW and Hu ZC. 2019. Direct dating of hydrothermal tungsten mineralization using in situ wolframite U-Pb chronology by laser ablation ICP-MS. Chemical Geology ,515: 94 – 104
- Duan Z , Gleeson SA , Gao WS , Wang FY , Li CJ and Li JW. 2020. Garnet U-Pb dating of the Yinan Au-Cu skarn deposit , Luxi District , North China Craton: Implications for district-wide coeval Au-Cu and Fe skarn mineralization. Ore Geology Reviews ,118: 103310
- Feng JR, Mao JW and Pei RF. 2013. Ages and geochemistry of Laojunshan granites in southeastern Yunnan, China: Implications for W-Sn polymetallic ore deposits. Mineralogy and Petrology, 107(4): 573 – 589
- Fu Y, Sun XM, Li DF and Lin H. 2018. U-Pb geochronology and geochemistry of U-rich garnet from the giant Beiya gold-polymetallic deposit in SW China: Constraints on skarn mineralization process. Minerals, 8(4): 128
- Gevedon M , Seman S , Barnes JD , Lackey JS and Stockli DF. 2018. Unraveling histories of hydrothermal systems via U-Pb laser ablation dating of skarn garnet. Earth and Planetary Science Letters , 498: 237 – 246
- Guo J. 2019. Tin mineralization events and fertility of granitoids in the Youjiang Basin, South China: The Gejiu and Dachang Snpolymetallic districts as examples. Ph. D. Dissertation. Guangzhou: Guangzhou Institute of Geochemistry, Chinese Academy of Sciences, 1 – 175 ( in Chinese with English summary)
- Hao S, Li HM, Li GZ, Geng JZ, Zhou HY, Xiao ZB, Cui YR and Tu JR. 2016. The comparison of the principle and applicability between two methods of deducting the initial common lead for in situ LA-MC– ICP-MS U-Pb isotope dating of cassiterite. Geological Bulletin of

China , 35(4): 622-632 (in Chinese with English abstract)

- He PL, Huang XL, Yang F and Wang X. 2021. Mineralogy constraints on magmatic processes controlling adakitic features of Early Permian high-magnesium diorites in the Western Tianshan orogenic belt. Journal of Petrology, egaa114, doi: 10.1093/petrology/egaa114
- Lan JB, Liu YP, Ye L, Zhang Q, Wang DP and Su H. 2016. Geochemistry and age spectrum of Late Yanshanian granites from Laojunshan area, southeastern Yunnan Province, China. Acta Mineralogica Sinica, 36 (4): 441 – 454 (in Chinese with English abstract)
- Li DF, Tan CY, Miao FY, Liu QF, Zhang Y and Sun XM. 2019a. Initiation of Zn-Pb mineralization in the Pingbao Pb-Zn skarn district, South China: Constraints from U-Pb dating of grossular-rich garnet. Ore Geology Reviews, 107: 587 – 599
- Li JD. 2018. Geochemistry, zircon U-Pb geochronology and implication for tectonic setting of the Bozhushan granite in southeastern Yunnan Province, SW China. Master Degree Thesis. Beijing: China University of Geosciences (Beijing), 1 – 86 (in Chinese with English summary)
- Li JK, Wang DH, Li HQ, Chen ZH and Mei YP. 2013. Late Jurassic– Early Cretaceous mineralization in the Laojunshan ore concentration area, Yunnan Province. Earth Science (Journal of China University of Geosciences), 38(5): 1023 – 1036 (in Chinese with English abstract)
- Li JW, Pei RF, Wang YL, She HQ, Feng CY, Guo ZJ, Wang HL and Xu K. 2013. Isotopic chronological studies of Dulong tin-zinc deposit in Yunnan Province. Mineral Deposits, 32(4): 767 – 782 (in Chinese with English abstract)
- Li KW, Zhang Q, Wang DP, Cai Y and Liu YP. 2013. LA-MC-ICP-MS U-Pb geochronology of cassiterite from the Bainiuchang polymetallic deposit, Yunnan Province, China. Acta Mineralogica Sinica, 33 (2): 203 – 209 (in Chinese with English abstract)
- Li X , Zhao KD , Jiang SY and Palmer MR. 2019b. In-situ U-Pb geochronology and sulfur isotopes constrain the metallogenesis of the giant Neves Corvo deposit , Iberian Pyrite Belt. Ore Geology Reviews , 105: 223 – 235
- Lima SM , Corfu F , Neiva AMR and Ramos JMF. 2012. U-Pb ID-TIMS dating applied to U-rich inclusions in garnet. American Mineralogist , 97(5-6):800-806
- Lin B , Chen L , Liu ZY , Tang JX , Zou B and He W. 2020. Constraints on the geochronology of porphyry-skarn copper deposit from U-Pb dating of garnet: A case study of the Sangria copper deposit , Tibet. Acta Geologica Sinica , 94 (10): 2883 – 2892 (in Chinese with English abstract)
- Lin J , Liu YS , Yang YH and Hu ZC. 2016. Calibration and correction of LA-ICP-MS and LA-MC-ICP-MS analyses for element contents and isotopic ratios. Solid Earth Sciences ,1(1): 5 27
- Liu YB, Mo XX, Zhang D, Que ZY, Di YJ, Pu XM, Cheng GS and Ma HH. 2014. Petrogenesis of the Late Cretaceous granite discovered in the Laojunshan region, southeastern Yunnan Province. Acta Petrologica Sinica, 30(11): 3271 – 3286 (in Chinese with English abstract)
- Liu YP, Li ZX, Li HM, Guo LG, Xu W, Ye L, Li CY and Pi DH. 2007. U-Pb geochronology of cassiterite and zircon from the Dulong SN-Zn deposit: Evidence for Cretaceous large-scale granitic magmatism and mineralization events in southeastern Yunnan Province, China. Acta Petrologica Sinica, 23(5): 967 – 976 (in Chinese with English abstract)
- Liu YP, Li ZX, Ye L, Tan HQ and Li ZY. 2011. Ar-Ar geochronology of tungsten mineralization in Laojunshan ore concentration area, southeastern Yunnan. Acta Mineralogica Sinica, 31(Suppl. 1): 617 -618 (in Chinese with English abstract)
- Liu YS, Hu ZH, Gao S, Günther D, Xu J, Gao CG and Chen HL. 2008. In situ analysis of major and trace elements of anhydrous minerals by LA-ICP-MS without applying an internal standard. Chemical Geology, 257: 34 – 43
- Ludwig KR. 2012. User's Manual for Isoplot 4. 5: A Geochronological Toolkit for Microsoft Excel. Berkeley Geochronological Center

Special Publication ,4: 25-32

- Luo T , Deng XD , Li JW , Hu ZC , Zhang W , Liu YS and Zhang JF. 2019. U-Pb geochronology of wolframite by laser ablation inductively coupled plasma mass spectrometry. Journal of Analytical Atomic Spectrometry , 34(7): 1439 – 1446
- Mao JW, Xie GQ, Guo CL, Yuan SD, Cheng YB and Chen YC. 2008a. Spatial-temporal distribution of Mesozoic ore deposits in South China and their metallogenic settings. Geological Journal of China Universities, 14(4): 510 – 526 (in Chinese with English abstract)
- Mao JW, Cheng YB, Guo CL, Yang ZX and Feng JR. 2008b. Gejiu tin polymetallic ore-field: Deposit model and discussion for several points concerned. Acta Geologica Sinica, 82(11): 1455 – 1467 (in Chinese with English abstract)
- Mao JW, Ouyang HG, Song SW, Santosh M, Yuan SD, Zhou ZH, Zheng W, Liu H, Liu P, Cheng YB and Chen MH. 2019. Geology and metallogeny of tungsten and tin deposits in China. Society of Economic Geologists, Special Publication, 22: 411-482
- Mao JW, Wu SH, Song SW, Dai P, Xie GQ, Su QW, Liu P, Wang XG, Yu ZZ, Chen XY and Tang WX. 2020. The world-class Jiangnan tungsten belt: Geological characteristics, metallogeny, and ore deposit model. Science Bulletin, 65 (33): 3746 – 3762 (in Chinese)
- Mao JW , Zheng W , Xie GQ , Lehmann B and Goldfarb R. 2021. Recognition of a Middle-Late Jurassic arc-related porphyry copper belt along the southeast China coast: Geological characteristics and metallogenic implications. Geology , doi: 10.1130/G48615.1
- Meinert LD. 1992. Skarns and skarn deposits. Geoscience Canada , 19 (4): 145 – 162
- Mezger K , Hanson GN and Bohlen SR. 1989. U-Pb systematics of garnet: Dating the growth of garnet in the Late Archean Pikwitonei granulite domain at Cauchon and Natawahunan Lakes , Manitoba , Canada. Contributions to Mineralogy and Petrology , 101(2): 136 – 148
- Seman S , Stockli DF and McLean NM. 2017. U-Pb geochronology of grossular-andradite garnet. Chemical Geology , 460: 106 – 116
- Song SW, Mao JW, Xie GQ, Song H, Chen GH, Rao JF and Ouyang YP. 2018. Identification of ore-related granitic intrusions in W skarn deposits: A case study of giant Zhuxi W skarn deposit. Mineral Deposits, 37(5): 940 – 960 (in Chinese with English abstract)
- Sun SS and McDonough WF. 1989. Chemical and isotopic systematics of oceanic basalts: Implications for mantle composition and processes. In: Sanders AD and Norry MJ (eds.). Magmatism in Ocean Basins. Geological Society, London, Special Publications, 42, 313 – 345
- Tang YW, Cui K, Zheng Z, Gao JF, Han JJ, Yang JH and Liu L. 2020. LA-ICP-MS U-Pb geochronology of wolframite by combining NIST series and common lead-bearing MTM as the primary reference material: Implications for metallogenesis of South China. Gondwana Research , 83: 217 – 231
- Tang YW, Gao JF, Lan TG, Cui K, Han JJ, Zhang X, Chen YW and Chen YH. 2021. In situ low-U garnet U-Pb dating by LA-SF-ICP– MS and its application in constraining the origin of Anji skarn system combined with Ar-Ar dating and Pb isotopes. Ore Geology Reviews, 130: 103970
- Tu GC. 2002. Two unique mineralization areas in Southwest China. Bulletin of Mineralogy , Petrology and Geochemistry , 21(1): 1 - 2 (in Chinese with English abstract)
- Vance D , Meier M and Oberli F. 1998. The influence of high U-Th Inclusions on the U-Th-Pb systematics of almandine-pyrope garnet: Results of a combined bulk dissolution , stepwise-leaching , and SEM study. Geochimica et Cosmochimica Acta , 62 (21 - 22): 3527 -3540
- Wafforn S , Seman S , Kyle JR , Stockli D , Leys C , Sonbait D and Cloos M. 2018. Andradite garnet U-Pb geochronology of the big Gossan

skarn , Ertsberg-Grasberg mining district , Indonesia. Economic Geology , 113( 3) : 769-778

- Wang LB and Ai JB. 2018. The Re-Os isotope feature and significance of molybdenite in Dulong Sn deposit of Maguan. Yunnan Geology, 37 (3): 292 - 297 (in Chinese with English abstract)
- Wang XJ, Liu YP, Bao T, Ye L, Zhang Q and He F. 2013. LA-MC– ICP-MS U-Pb dating of cassiterite from Dulong deposit in Yunnan Province and its significance. Acta Mineralogica Sinica, 33( Suppl. 2): 616-617 (in Chinese)
- Wang XJ, Liu YP, Miao YL, Bao T, Ye L and Zhang Q. 2014. In-situ LA-MC-ICP-MS cassiterite U-Pb dating of Dulong Sn-Zn polymetallic deposit and its significance. Acta Petrologica Sinica, 30(3): 867 – 876 (in Chinese with English abstract)
- Wiedenbeck M , Allé P , Corfu F , Griffin WL , Meier M , Oberli F , Quadt AV , Roddick JC and Spiegel W. 1995. Three natural zircon standards for U–Th–Pb , Lu–Hf , trace element and REE analyses. Geostandards and Geoanalytical Research , 19(1): 1 – 23
- Xiao YY, Chen S, Niu YN, Wang XH, Xue QQ, Wang GD, Gao YJ, Gong HM, Kong JJ, Shao FL, Sun P, Duan M, Hong D and Wang D. 2020. Mineral compositions of syn-collisional granitoids and their implications for the formation of juvenile continental crust and adakitic magmatism. Journal of Petrology, 61(3): egaa038
- Xie HJ, Zhang Q, Zhu CH, Fan LW and Wang DP. 2009. Petrology and REE-trace element geochemistry of Bozhushan granite pluton in southeastern Yunnan Province, China. Acta Mineralogica Sinica, 29 (4): 481 – 490 (in Chinese with English abstract)
- Xu B , Jiang SY , Wang R , Ma L , Zhao KD and Yan X. 2015. Late Cretaceous granites from the giant Dulong Sn-polymetallic ore district in Yunnan Province , South China: Geochronology , geochemistry , mineral chemistry and Nd-Hf isotopic compositions. Lithos , 218 – 219: 54 – 72
- Xu SH, Ren T, Lv CL, Shi WM and Wang CY. 2019. Research progress on the Cretaceous highly fractionated S-type granite in the southeastern Yunnan, China. Acta Mineralogica Sinica, 39 (2): 149 – 165 (in Chinese with English abstract)
- Yan DP, Zhou MF, Wang CY and Xia B. 2006. Structural and geochronological constraints on the tectonic evolution of the Dulong– Song Chay tectonic dome in Yunnan Province, SW China. Journal of Asian Earth Sciences, 28(4-6): 332-353
- Yang C , Yan J , Li QZ , Wang SN , Huang ZZ , Song SM and Zhang XD. 2019. Garnet and zircon U-Pb dating from the Xuqiao-Wugudun Pb-Zn deposit , Chizhou , Anhui Province. Chinese Journal of Geology , 54(3): 929 – 952 ( in Chinese with English abstract)
- Yang YH , Wu FY , Yang JH , Mitchell RH , Zhao ZF , Xie LW , Huang C , Ma Q , Yang M and Zhao H. 2018. U-Pb age determination of schorlomite garnet by laser ablation inductively coupled plasma mass spectrometry. Journal of Analytical Atomic Spectrometry , 33 (2): 231 – 239
- Yuan SD, Peng JT, Hu RZ, Li HM, Shen NP and Zhang DL. 2008. A precise U-Pb age on cassiterite from the Xianghualing tinpolymetallic deposit (Hunan, South China). Mineralium Deposita, 43(4): 375-382
- Yuan SD, Zhao PL and Liu M. 2020. Some problems involving in petrogenesis and metallogenesis of granite-related tin deposits. Mineral Deposits, 39 (4): 607 - 618 (in Chinese with English abstract)
- Zang ZJ, Dong LL, Liu W, Zhao H, Wang XS, Cai KD and Wan B. 2019. Garnet U-Pb and O isotopic determinations reveal a shear-zone induced hydrothermal system. Scientific Reports ,9(1): 10382
- Zhang HP, Liu JS, Li XB and Zhang XL. 2006. Relationship of granites to tin, silver, copper, lead, zinc, polymetallic deposits in southeastern Yunnan, China. Contributions to Geology and Mineral Resources Research, 21 (2): 87 – 90 (in Chinese with English abstract)
- Zhang J , Mao JW , Cheng YB and Li XL. 2012. <sup>40</sup> Ar-<sup>39</sup> Ar phlogopite dating of stratified ore body and muscovite dating of greisens from Xinshan granite intrusion of Kafang tin-copper deposit in Gejiu area , Yunnan Province. Mineral Deposits , 31 (6): 1149 – 1162 (in

Chinese with English abstract)

- Zhang LZ, Chen L, Wang GP, Deng XD and Li JW. 2020. Garnet U-Pb dating constraints on the timing of breccia pipes formation and genesis of gold mineralization in Yixingzhai gold deposit, Shanxi Province. Earth Science, 45 (1): 108 – 117 (in Chinese with English abstract)
- Zhang ST and Chen GC. 1997. The geological features and evolution of the Bozhu MT complex granite body in southeastern Yunnan. Yunnan Geology, 16 (3): 222 – 232 (in Chinese with English abstract)
- Zhang ST, Chen HY, Shu QH, Zhang Y, Chu GB, Cheng JM and Tian J. 2019. Unveiling growth histories of multi-generational garnet in a single skarn deposit via newly-developed LA-ICP-MS U Pb dating of grandite. Gondwana Research. 73: 65 – 76
- Zhang XB , Zhang ST , Chen HY , Liu JA , Chen JM , Chu GB and Li SS. 2020. Application of garnet U-Pb dating in the skarn deposit: A case study of Gaoyishan Wo (-Cu) deposit in Southeast Hubei Province. Journal of China University of Geosciences , 45(3): 150 – 162 ( in Chinese with English abstract)
- Zhang Y, Shao YJ, Zhang RQ, Li DF, Liu ZF and Chen HY. 2018. Dating ore deposit using garnet U-Pb geochronology: Example from the Xinqiao Cu-S-Fe-Au deposit, eastern China. Minerals, 8(1): 31
- Zhang YH and Zhang ST. 2011. Geochemical characteristics of granite in the Guanfang tungsten deposit of Wenshan, Yunnan Province and its geological implications. Geology and Exploration, 47(6): 1002 – 1008 (in Chinese with English abstract)
- Zhang YH. 2013. Late Yanshanian acidic magmatic hydrothermal mineralization in Bozhushan, Southeastern Yunnan. Ph. D. Dissertation. Kunming: Kunming University of Science and Technology: 1 – 168 ( in Chinese with English summary)
- Zhang YH, Zhang ST, Fan YH, Ma HJ, Zhang L and Zhang DZ. 2014. Geology and fluid inclusion study of the Guanfang skarn type W deposit, Wenshan County, Yunnan Province. Acta Petrologica Sinica, 30(3): 877 – 888 (in Chinese with English abstract)
- Zhang YH, Zhang ST, Tan SC, Cui YL, Zhao ZF, Jiang YG, Jiang SD and Tao SY. 2016. The genetic relationship between the large Guanfang W deposit and granitic intrusions, in Yunnan Province, Southwest China: Evidence from U-Pb and Re-Os geochronology and Pb and Sr isotopic characteristics. Ore Geology Reviews, 79: 332 – 345
- Zhao ZY. 2017. The magmatism and genesis of Dulong Zn-Sn polymetallic deposit in Maguan, Yunnan Province. Ph. D. Dissertation. Beijing: China University of Geosciences (Beijing), 1 – 182 (in Chinese with English summary)
- Zhou JP , Xu KQ , Hua RM , Zhao YY and Zhu JC. 1998. Characteristics and genesis of exhalative sedimentary massive sulfides in southeastern Yunnan Province. Acta Mineralogica Sinica , 18(2): 158 – 168 ( in Chinese with English abstract)

附中文参考文献

- 程彦博,毛景文,陈小林,李伟. 2010. 滇东南薄竹山花岗岩的 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 定年及地质意义. 吉林大学学报(地球科学 版),40(4): 869-878
- 程彦博. 2012. 个旧超大型锡多金属矿区成岩成矿时空演化及一些 关键问题探讨. 博士学位论文. 北京:中国地质大学(北京),1 -163
- 崔玉荣,周红英,耿建珍,李怀坤,李惠民.2012. LA-MC-ICP-MS独 居石微区原位 U-Pb 同位素年龄测定.地球学报,33(6):865 -876
- 郭佳. 2019. 华南右江盆地锡成矿事件与花岗岩锡成矿能力:以个旧 和大厂锡多金属矿区为例. 博士学位论文. 广州:中国科学院广 州地球化学研究所,1-175

- 郝爽,李惠民,李国占,耿建珍,周红英,肖志斌,崔玉荣,涂家润.
   2016. LA-MC-ICP-MS 测定锡石 U-Pb 同位素年龄时两种普通铅
   扣除方法的原理及适用性比较.地质通报,35(4):622-632
- 蓝江波,刘玉平,叶霖,张乾,王大鹏,苏航.2016. 滇东南燕山晚 期老君山花岗岩的地球化学特征与年龄谱系. 矿物学报,36 (4):441-454
- 李建德. 2018. 滇东南薄竹山矿集区花岗岩地球化学特征、锆石 U-Pb 定年及其构造意义. 硕士学位论文. 北京:中国地质大学(北 京),1-86
- 李建康,王登红,李华芹,陈郑辉,梅玉萍.2013. 云南老君山矿集 区的晚侏罗世-早白垩世成矿事件. 地球科学(中国地质大学学 报),38(5):1023-1036
- 李进文,裴荣富,王永磊,佘宏全,丰成友,郭志军,王浩琳,徐可.
  2013. 云南都龙锡锌矿区同位素年代学研究. 矿床地质,32 (4):767-782
- 李开文,张乾,王大鹏,蔡伊,刘玉平.2013. 云南蒙自白牛厂多金 属矿床锡石原位 LA-MC-ICP-MS U-Pb 年代学. 矿物学报,33 (2):203-209
- 林彬,陈蕾,刘振宇,唐菊兴,邹兵,贺文.2020. 石榴子石 U-Pb 精 确测年对斑岩-砂卡岩型铜矿床成岩时限的制约:以西藏桑日铜 矿为例.地质学报,94(10): 2883 - 2892
- 刘艳宾,莫宣学,张达,阙朝阳,狄永军,蒲兴明,程国顺,马慧慧.
  2014. 滇东南老君山地区晚白垩世花岗岩的成因. 岩石学报, 30(11): 3271-3286
- 刘玉平,李正祥,李惠民,郭利果,徐伟,叶霖,李朝阳,皮道会.
   2007. 都龙锡锌矿床锡石和锆石 U-Pb 年代学: 滇东南白垩纪大
   规模花岗岩成岩-成矿事件. 岩石学报,23(5): 967 976
- 刘玉平,李正祥,叶霖,谭洪旗,李朝阳. 2011. 滇东南老君山矿集 区钨成矿作用 Ar-Ar 年代学. 矿物学报,31(增1):617-618
- 毛景文,谢桂青,郭春丽,袁顺达,程彦博,陈毓川.2008a.华南地 区中生代主要金属矿床时空分布规律和成矿环境.高校地质学 报,14(4):510-526
- 毛景文,程彦博,郭春丽,杨宗喜,冯佳睿.2008b. 云南个旧锡矿 田:矿床模型及若干问题讨论.地质学报,82(11):1455-1467
- 毛景文,吴胜华,宋世伟,戴盼,谢桂青,苏蔷薇,刘鹏,王先广,余 忠珍,陈祥云,唐维新.2020. 江南世界级钨矿带: 地质特征、 成矿规律和矿床模型. 科学通报,65(23):3746-3672
- 宋世伟,毛景文,谢桂青,宋昊,陈国华,饶建锋,欧阳永棚. 2018. 矽卡岩型钨矿床成矿相关岩体识别:以江西景德镇朱溪超大型 矽卡岩型钨矿床为例.矿床地质,37(5):940-960
- 涂光炽. 2002. 我国西南地区两个别具一格的成矿带(域). 矿物岩 石地球化学通报,21(1):1-2
- 王礼兵,艾金彪. 2018. 马关县都龙锡矿中辉钼矿铼--锇同位素特征

及意义. 云南地质, 37(3): 292-297

- 王小娟,刘玉平,鲍谈,叶霖,张乾,何芳.2013. 云南都龙矿床LA-MC-ICP-MS 锡石 U-Pb 测年及其意义. 矿物学报,33(增2):616 -617
- 王小娟,刘玉平,缪应理,鲍谈,叶霖,张乾.2014. 都龙锡锌多金 属矿床 LA-MC-ICPMS 锡石 U-Pb 测年及其意义. 岩石学报,30 (3): 867-876
- 解洪晶,张乾,祝朝辉,范良伍,王大鹏.2009. 滇东南薄竹山花岗 岩岩石学及其稀土-微量元素地球化学. 矿物学报,29(4):481 -490
- 许赛华,任涛,吕昶良,石伟民,王彩艳. 2019. 滇东南白垩纪高分 异 S 型花岗岩研究进展. 矿物学报,39(2): 149-165
- 杨超,闫峻,李全忠,王思诺,黄志忠,宋世明,张晓东. 2019. 安徽 池州许桥-乌古墩铅锌矿石榴子石和锆石 U-Pb 定年. 地质科学, 54(3):929-952
- 袁顺达,赵盼捞,刘敏.2020. 与花岗岩有关锡矿成岩成矿作用研究 若干问题讨论. 矿床地质,39(4):607-618
- 张洪培,刘继顺,李晓波,章霞林.2006. 滇东南花岗岩与锡、银、 铜、铅、锌多金属矿床的成因关系.地质找矿论丛,21(2):87-90
- 张娟,毛景文,程彦博,李肖龙.2012.个旧卡房层状铜矿床金云母和云英岩化白云母<sup>40</sup> Ar-<sup>39</sup> Ar 同位素年龄及意义.矿床地质,31 (6):1149-1162
- 张立中,陈蕾,王国平,邓晓东,李建威. 2020. 石榴石 U-Pb 定年对 山西义兴寨金矿床角砾岩筒时间的限制和金矿成因的指示.地 球科学 45(1): 108 – 117
- 张世涛,陈国昌. 1997. 滇东南薄竹山复式岩体的地质特征及其演化规律. 云南地质,16(3): 222 232
- 张小波,张世涛,陈华勇,刘俊安,程佳敏,初高彬,李莎莎.2020. 石榴子石 U-Pb 定年在矽卡岩矿床中的应用:以鄂东南高椅山硅 灰石(-铜)矿床为例.地球科学,45(3):150-162
- 张亚辉,张世涛. 2011. 云南文山官房钨矿床花岗岩地球化学特征 及其地质意义. 地质与勘探,47(6): 1002 – 1008
- 张亚辉. 2013. 滇东南薄竹山晚燕山期酸性岩浆热液成矿作用研究. 博士学位论文. 昆明: 昆明理工大学: 1 – 168
- 张亚辉,张世涛,范玉华,马洪杰,张磊,张东泽.2014. 云南省文山县官房钨矿床矿床地质和流体包裹体研究. 岩石学报,30 (3):877-888
- 赵震宇. 2017. 云南省马关县都龙锌锡多金属矿床-岩浆作用及矿床 成因研究. 博士学位论文. 北京:中国地质大学(北京),1-182
- 周建平,徐克勤,华仁民,赵懿英,朱金初.1998. 滇东南喷流沉积 块状硫化物特征与矿床成因. 矿物学报,18(2):158-168