

doi: 10.12029/gc20190614

杨永春, 余君鹏, 赵得龙, 李生栋, 刘家军, 王学银, 王小强, 孔维琼, 王作刚. 2019. 甘肃省滴水山金矿区火山岩锆石U-Pb年龄、岩石地球化学特征及其形成的构造背景[J]. 中国地质, 46(6): 1454-1480.

Yang Yongchun, Yu Junpeng, Zhao Delong, Li Shengdong, Liu Jiajun, Wang Xueyin, Wang Xiaoqiang, Kong Weiqiong, Wang Zuogang. 2018. Zircon U-Pb dating and geochemistry of the volcanic rocks in the Dishuishan gold deposit in Gansu Province and its tectonic setting[J]. Geology in China, 46(6):1454-1480(in Chinese with English abstract).

## 甘肃省滴水山金矿区火山岩锆石U-Pb年龄、 岩石地球化学特征及其形成的构造背景

杨永春<sup>1,2</sup>, 余君鹏<sup>2</sup>, 赵得龙<sup>3</sup>, 李生栋<sup>2</sup>, 刘家军<sup>1</sup>,  
王学银<sup>2</sup>, 王小强<sup>2</sup>, 孔维琼<sup>2</sup>, 王作刚<sup>2</sup>

(1. 中国地质大学地质过程与矿产资源国家重点实验室, 北京100083; 2. 甘肃省地质矿产勘查开发局第四地质矿产勘查院, 甘肃酒泉735000; 3. 甘肃省地质矿产勘查开发局第二地质矿产勘查院, 甘肃兰州730020)

**摘要:**滴水山金矿床为北祁连山带西段赋存于火山岩中的构造蚀变岩型金矿床。LA-ICP-MS 锆石U-Pb 测年结果表明, 滴水山金矿区安山质晶屑凝灰岩年龄为(479.7±6.9)Ma, 形成时代为早奥陶世, 花岗闪长岩年龄为(426.9±6.7)Ma, 时代为中志留世, 含金黄铁绢英岩锆石U-Pb 年龄(482.7±9.5)Ma, 代表了赋矿火山岩的形成年龄, 成矿时代应晚于(426.9±6.7)Ma; 岩矿石地球化学特征表明, 赋矿火山岩富集大离子亲石元素(LILE, 如K、Rb、Th), 明显亏损高场强元素(HFSE, 如Nb、Ta、P、Ti), 岩矿石稀土元素配分形式基本一致, 呈右缓倾, 轻稀土相对富集, 具弱的铀负异常, 形成于洋壳俯冲的岛弧环境, 由俯冲板片脱水产生的流体交代地幔楔发生部分熔融而形成, 在岩浆向上运移的过程中遭受了上地壳混染。花岗闪长岩SiO<sub>2</sub>=67.48%~72.68%, K<sub>2</sub>O+Na<sub>2</sub>O=7.15%~7.44%, 里特曼指数δ值1.78~2.07, 铝质指数A/CNK 介于0.95~1.19, 富集K、Rb、Th、U等大离子亲石元素和亏损Nb、P、Ti等高场强元素, 稀土分配曲线呈右倾, 轻稀土相对富集, 具中等铀负异常, 属钠质钙碱系列、弱过铝质I型花岗岩类, 形成于弧-陆碰撞的火山岛弧环境, 具壳幔混合成因的特点。综合区域地质资料, 滴水山金矿成岩成矿构造背景为早奥陶世北祁连山带向阿拉善陆块之下俯冲, 形成岛弧火山岩, 为矿源层; 中志留世, 因弧-陆碰撞, 形成同碰撞花岗闪长岩, 晚志留世后造山作用及造山后的伸展, 导致金的富集。

**关键词:** 锆石U-Pb测年; 火山岩; 地球化学; 滴水山金矿; 矿产勘查工程; 北祁连山带

中图分类号: P597.3; P588.14 文献标志码: A 文章编号: 1000-3657(2019)06-1454-27

## Zircon U-Pb dating and geochemistry of the volcanic rocks in the Dishuishan gold deposit in Gansu Province and its tectonic setting

YANG Yongchun<sup>1,2</sup>, YU Junpeng<sup>2</sup>, ZHAO Delong<sup>3</sup>, LI Shengdong<sup>2</sup>, LIU Jiajun<sup>1</sup>, WANG Xueyin<sup>2</sup>,  
WANG Xiaoqiang<sup>2</sup>, KONG Weiqiong<sup>2</sup>, WANG Zuogang<sup>2</sup>

收稿日期: 2018-12-04; 改回日期: 2019-12-04

基金项目: 国家自然科学基金重点基金(41730426)、中国地质调查局地质调查项目(DD20160012、121201004000172201-47)联合资助。

作者简介: 杨永春, 男, 1987年生, 硕士, 工程师, 主要从事矿产勘查及矿床地球化学的研究工作; E-mail: yangshengkai2008@126.com。

通讯作者: 刘家军, 男, 1963年生, 教授, 主要从事矿床地球化学及成矿规律方面的研究; E-mail: liujiajun@cugb.edu.cn。

(1. State Key Laboratory of Geological Processes and Mineral Resources, China University of Geoscience, Beijing 100083, China; 2. No. 4 Geological and Mineral Exploration Party of Gansu Bureau of Geology and Mineral Resources, Jiuquan 735000, Gansu, China; 3. No.2 Geological and Mineral Exploration Party of Gansu Bureau of Geology and Mineral Resources, Lanzhou 730020, Gansu, China)

**Abstract:** Located in the west part of North Qilian orogenic zone, the Dishuishan gold deposit is one of the altered cataclastic rock type deposits hosted in volcanic rocks. LA-ICP-MS zircon U-Pb chronology indicates that the andesitic crystal tuff was emplaced at  $(479.7\pm 6.9)$  Ma, the granodiorite was emplaced at  $(426.9\pm 6.7)$  Ma, and the gold bearing beresite was emplaced at  $(482.7\pm 9.5)$  Ma, which represent the ages of ore-bearing volcanic rocks, whereas metallogenic age should be later than  $(426.9\pm 6.7)$  Ma. The geochemical data suggest that the trace elements of volcanic rocks are rich in K, Rb, Th, and relatively depleted in Nb, Ta, P, Ti. The volcanic rocks and related mineral ores have similar chondrite-normalized REE patterns, exhibiting right-dip curve, the LREE are relatively enriched and Eu negative anomaly is weak. Combined with the trace elements and the REE characteristics, the authors infer that the volcanic rocks were formed in an island-arc setting, related to subduction of Qilian oceanic crust. The volcanic magma contaminated by the upper crust probably came from the partial melting of the mantle wedge, which had undergone metasomatism induced by the subduction fluid. The chemical composition of the granodiorite reveals  $\text{SiO}_2$  values ranging from 67.48% to 72.68%,  $\text{K}_2\text{O}+\text{Na}_2\text{O}$  values ranging from 7.15% to 7.44%, Rittmann index ranging from 1.78 to 2.07, and aluminous index A/CNK values ranging from 0.95% to 1.19%; the trace elements show enrichment of K, Rb, Th, U and relative depletion of Nb, P Ti. The LREE are relatively enriched and Eu negative anomaly is medium. The granodiorite belongs to Na calc-alkaline series weakly peraluminous I-type granitoid, and was formed in a volcanic island-arc setting of arc-continent collision and indicated crust and mantle source. According to regional geological data, the metallogenic tectonic background of the Dishuishan gold deposit was developed from the subduction of the North Qilian ocean basin beneath Alxa land block in Early Ordovician, which formed island-arc volcanic rock, and acted as main source bed-arc-continent collision in Middle Silurian period, which formed syncollisional granodiorite after Late Silurian period, and Qilian orogeny and intraplate extension in the post orogenic stage led to the enrichment of gold.

**Key words:** zircon U-Pb dating; volcanic rocks; geochemistry; Dishuishan gold deposit; mineral exploration engineering; North Qilian orogenic belt

**About the first author:** YANG Yongchun, male, born in 1987, engineer, master, mainly engages in the study of geological prospecting and geochemistry of mineral deposits; E-mail: yangshengkai2008@126.com.

**About the corresponding author:** LIU Jiajun, male, born in 1963, professor, mainly engages in the study of geochemistry of mineral deposits and mineralizing regularity; E-mail: liujiajun@cugb.edu.cn.

**Fund support:** Supported by the Key Program of National Natural Science Foundation of China (No. 41730426) and China Geological Survey Program (No. DD20160012, 121201004000172201-47).

## 1 引言

祁连山是一个古生代晚泥盆世形成的陆-陆碰撞造山带(宋述光等,2013;赵文津等,2014),为中国大陆主要造山带之一,雄踞于河西走廊之南,成为青藏高原的东北界,东南与西秦岭相连,西北被阿尔金山截断(葛肖虹等,1999)。自北向南由北祁连造山带、祁连陆块和柴北缘高压-超高压变质带组成(夏林圻等,2016;图1a)。北祁连造山带西段为中国西部重要的金属矿集区,该区金矿赋矿岩石多样,但均与构造蚀变热液有关,大型的金矿有寒山金矿、鹰嘴山金矿,中型的有车路沟金矿,小型的

有滴水山金矿(李奋其等,2003;童晓华等,2004;王永生等,2011),前人针对该区金矿开展了不同程度的地质科研工作,在矿床地质特征方面取得了一些成果(夏林圻等,1998a,2001;毛景文等,1998a,2004;吴茂炳等,1999;杨建国等,2002;李文渊,2004;宋忠宝等,2005a;杨兴吉,2007),但在成岩时代(赋矿火山岩为早奥陶世-中奥陶世、花岗闪长岩为370~440 Ma)(毛景文等,1998b;夏林圻等,1998a)、成矿时代( $(395\pm 46)$ ~ $(303\pm 10)$  Ma)(夏林圻等,2001;宋忠宝等,2003,2005b;毛景文等,2004;杨建国等,2005)及成因等方面还存在不同的认识,如剪切带型(毛景文等,2004)、及受韧-脆性剪切

带控制的蚀变岩型(夏林圻等, 2001; 李奋其等, 2003; 杨建国等, 2003; 叶得金等, 2003; 王永生, 2012; 杨永春等, 2018)。滴水山金矿床是甘肃省地质矿产勘查开发局第四地质矿产勘查院近几年勘查新发现的一个蚀变岩型金矿床, 成矿远景较好, 但研究程度较低, 未对区内成岩、成矿时代, 岩石成因, 成矿物质来源及成矿构造背景进行过系统研究。本文在前人研究、野外地质调查及大量岩矿心观察的基础上, 对滴水山金矿区奥陶系阴沟群安山质晶屑凝灰岩、含金黄铁绢英岩及南侧加里东期的花岗闪长岩开展了年代学及岩矿石地球化学对比研究, 探讨了其形成时代、成因机制、构造背景及与成矿的关系, 为该矿床的成岩、成矿提供了新的年代学和地球化学资料, 并为区域构造演化提供新的资料参考, 同时也为寻找新的该类型矿床提供了一定理论依据。

## 2 区域地质及矿床地质特征

滴水山金矿区位于中国中部秦祁昆巨型多旋回复合造山带中段以西—北祁连造山带西段(毛景文等, 2004), 处于塔里木克拉通、阿拉善陆块、北祁连造山带交汇部位(夏林圻等, 2016)(图 1a), 成矿区带属昌马—冷龙岭加里东期、华力西期铜金铅锌锰成矿带(贾群子等, 2002)。

区域上出露地层除第四系全新统外, 主要为寒武系黑茨沟组、奥陶系阴沟群和妖魔山组, 其次为志留系早峡组和泉脑沟山组、石炭系羊虎沟组、二叠系大黄沟组、白垩系新民堡群及少量太古宇—古元古界敦煌岩群出露。滴水山金矿床紧邻寒山金矿床东侧, 二者矿体均赋存于奥陶系阴沟群火山碎屑岩中。

区内出露地层(图 1b), 由老到新依次为: 下奥

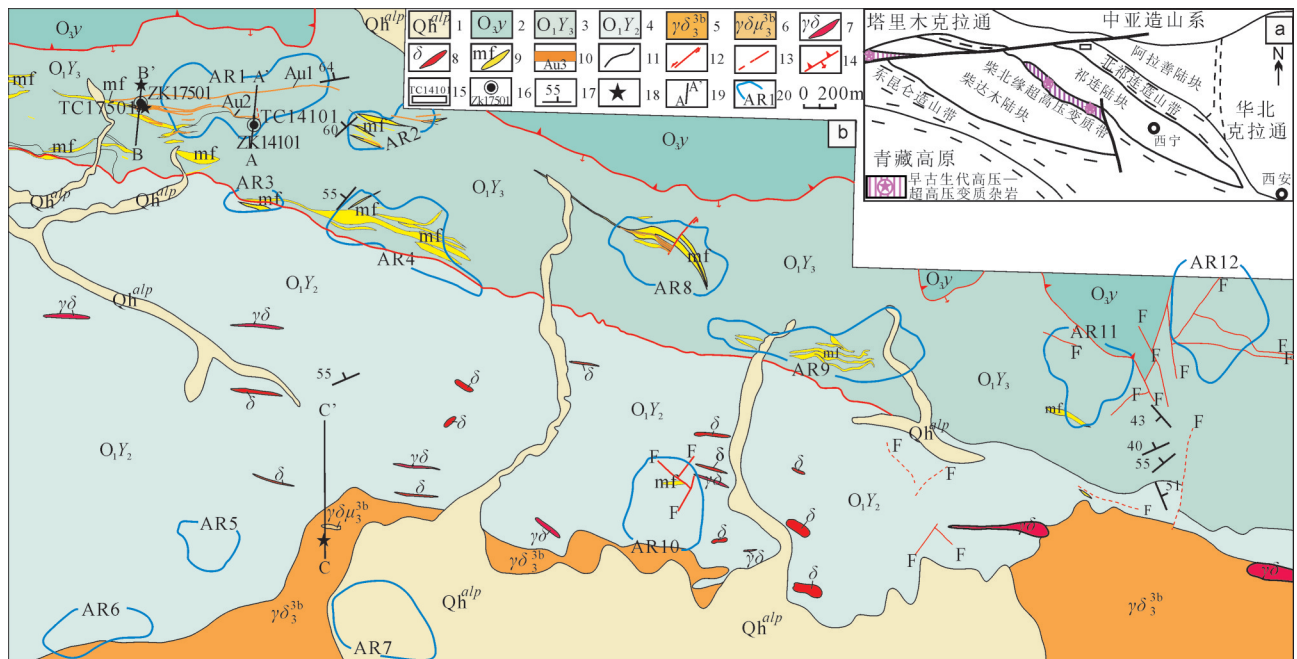


图 1 滴水山金矿区大地构造位置(a, 据夏林圻等, 2016 修改)及地质简图(b, 据资料<sup>●</sup>修编)

1—第四系全新统洪冲积物; 2—上奥陶统妖魔山组; 3—下奥陶统阴沟群上组; 4—下奥陶统阴沟群中组; 5—花岗闪长岩; 6—闪长玢岩; 7—花岗闪长岩脉; 8—闪长岩脉; 9—蚀变碎裂岩带; 10—金矿体及编号; 11—地质界线; 12—平移断层; 13—推测/实测性质不明断层; 14—实测逆冲断层; 15—探槽位置及编号; 16—钻孔位置及编号; 17—岩层产状; 18—采样位置; 19—实测剖面位置及编号; 20—综合异常及编号

Fig. 1 Geotectonic location (modified from Xia Linqi et al., 2016) and geological map (modified from Hui Jianning et al., 2013<sup>●</sup>) of Dishuishan gold ore field

1—Quaternary Holocene alluvial-pluvial deposit; 2—Yaomoshan Formation of Upper Ordovician; 3—Upper Yingou Group of Lower Ordovician; 4—Middle Yingou Group of Lower Ordovician; 5—Caledonian granodiorite; 6—Caledonian diorite porphyrite; 7—Granodiorite vein; 8—Diorite vein; 9—Altered cataclastic rock band; 10—Gold orebody and its serial number; 11—Geological boundary; 12—Parallel displacement fault; 13—Inferred/measured unknown fault; 14—Measured thrust fault; 15—Exploratory trench location and serial number; 16—Drill hole and its serial number; 17—Attitude of rocks; 18—Sampling location; 19—Measured profile location and serial number; 20—Comprehensive anomaly and its serial number

陶统阴沟群、上奥陶统妖魔山组和第四系全新统冲洪积物。阴沟群分为中组 and 上组,中组岩性主要为安山质晶屑凝灰岩、流纹岩、含角砾晶屑凝灰岩、火山角砾岩、安山岩、岩屑砂岩、粉砂岩等,上组岩性主要为浅灰绿色安山质凝灰岩、安山质晶屑凝灰岩、糜棱岩化安山质凝灰岩、糜棱岩化安山质晶屑凝灰岩和岩屑石英杂砂岩,为主要赋矿层位;妖魔山组岩性为灰岩。侵入岩出露于研究区南部,为加里东期花岗闪长岩体,属青山岩体,岩性为花岗闪长岩、闪长玢岩等,脉岩主要为华力西期花岗闪长岩脉、闪长岩脉。区内构造以NWW向断裂及其相伴随的韧—脆性剪切带为主。

区内共圈出金矿体23条,呈透镜状、带状分布,矿体倾向 $350^{\circ}\sim 20^{\circ}$ ,倾角 $40^{\circ}\sim 70^{\circ}$ ,矿体长65~1185 m,平均品位 $1.10\times 10^{-6}\sim 4.03\times 10^{-6}$ ,平均厚度0.83~10.06 m(王学银等,2015),矿石类型主要有黄铁绢英岩型金矿石与石英脉型金矿石,石英脉型金矿石

中硫化物种类较多,品位相对较高。金属矿物有黄铁矿、毒砂,其次为黄铜矿、闪锌矿、磁黄铁矿,并见有少量的自然金、银金矿,脉石矿物有石英、方解石、高岭土、绿泥石等。

### 3 岩相学特征

在研究区内实测地质剖面3条(图2),出露的火山岩主要为(糜棱岩化)安山质晶屑凝灰岩、安山质岩屑晶屑角砾凝灰岩,矿石为黄铁绢英岩型金矿石、石英脉型金矿石。在研究区南侧见有花岗闪长岩体,岩相学特征如下:

安山质晶屑凝灰岩:灰色、黑绿色,晶屑凝灰结构,块状构造。岩石由晶屑、岩屑及火山灰胶结物组成。晶屑为斜长石( $70\%\pm$ )、角闪石( $5\%\pm$ )及少量石英( $2\%\pm$ ),岩屑为安山岩( $10\%\pm$ )。斜长石呈宽板状、板状,具稀疏发育不全的聚片双晶,多具高岭土化、绢云母化,粒度 $0.04\sim 0.2$  mm,个别板状长轴达2 mm。

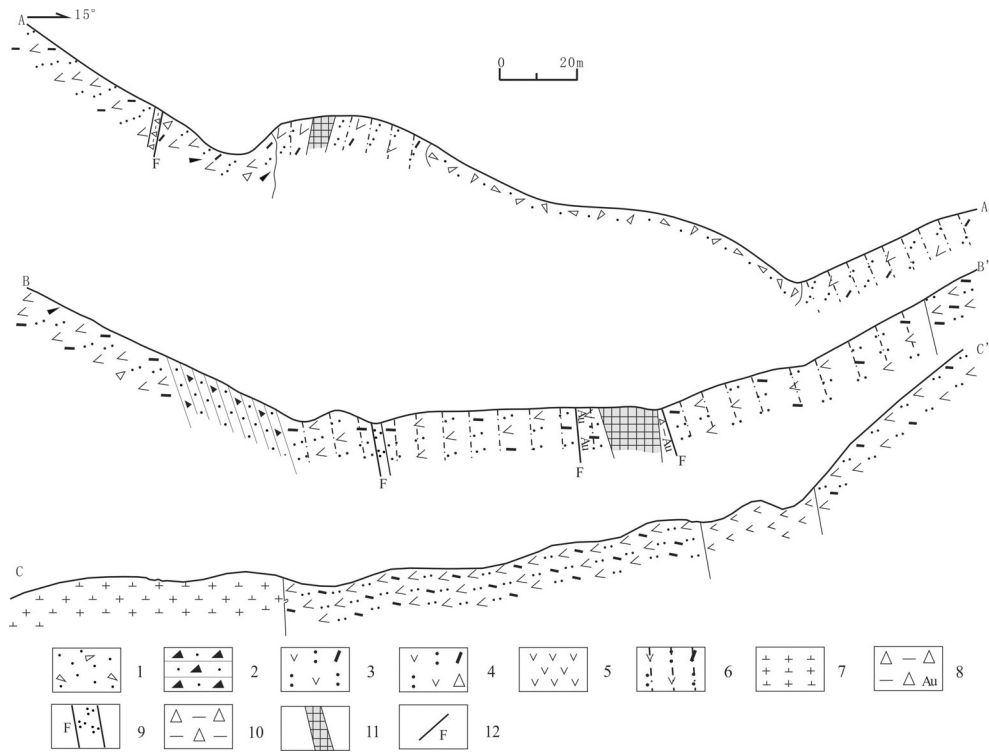


图2 滴水山金矿区阴沟群及其南侧花岗闪长岩体实测剖面

1—第四系全新统残坡积物;2—岩屑砂岩;3—安山质晶屑凝灰岩;4—安山质岩屑晶屑角砾凝灰岩;5—安山岩;6—糜棱岩化安山质晶屑凝灰岩;7—花岗闪长岩;8—金矿化蚀变碎裂岩;9—石英脉;10—蚀变碎裂岩;11—金矿体;12—性质不明断层

Fig.2 Measured section of Yingou Group and granodiorite body in Dishuishan gold field

1—Quaternary Holocene residual-slope deposits; 2—Lithic sandstone; 3—Andesitic crystal tuff; 4—Andesitic debris crystal breccia tuff; 5—Andesite; 6—Mylonitic andesitic crystal tuff; 7—Granodiorite; 8—Gold mineralized altered cataclastic rock; 9—Quartz vein; 10—Altered cataclastic rock; 11—Gold orebody; 12—Fault character unknown



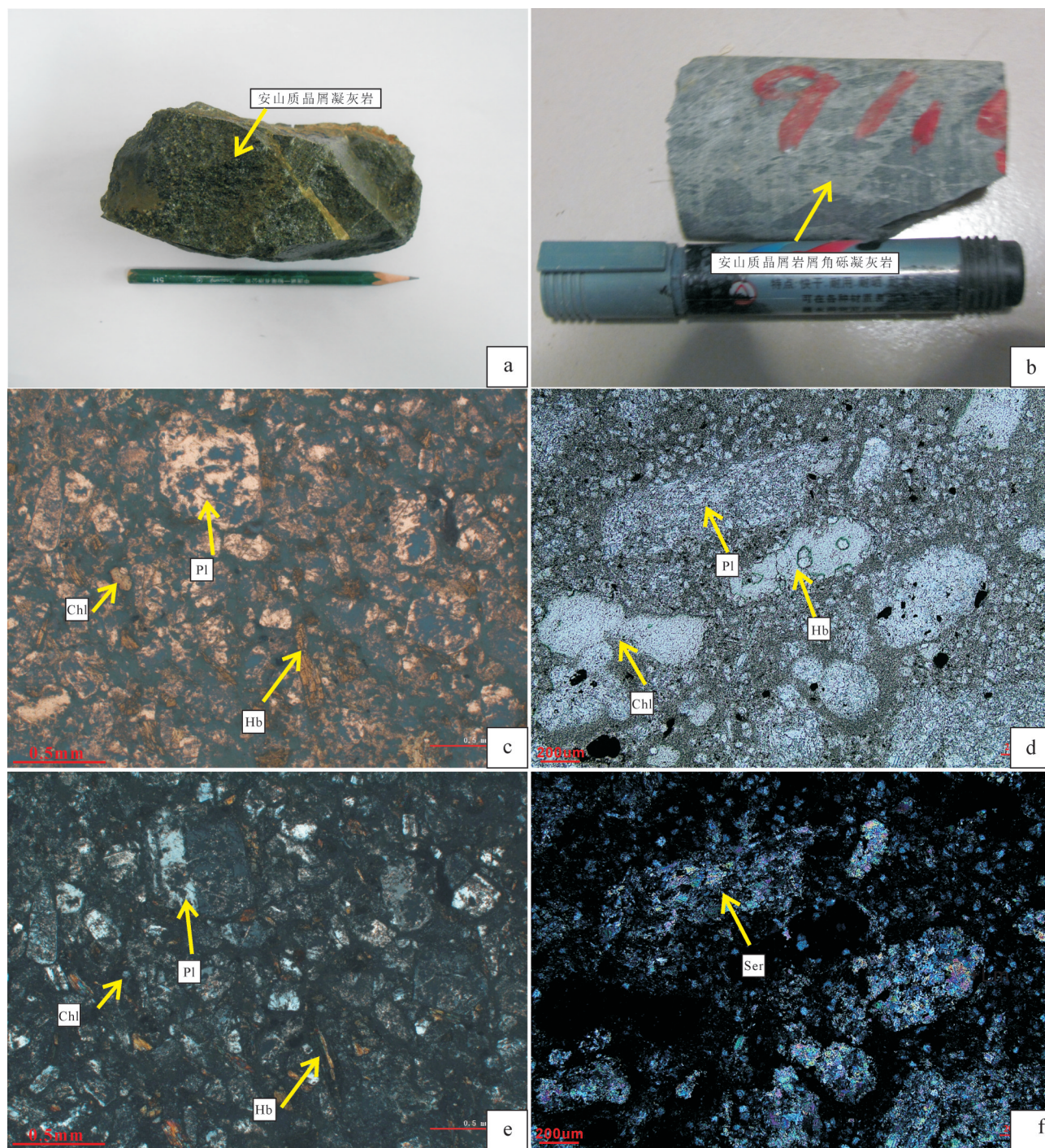


图3 滴水山金矿区火山岩岩相学特征

a—安山质晶屑凝灰岩标本；b—安山质岩屑晶屑角砾凝灰岩标本；c—斜长石、角闪石晶屑及后期蚀变形成的绿泥石，透射光；d—斜长石和辉石的晶屑残留体及后期蚀变形成的绿泥石，透射光；e—斜长石、角闪石晶屑及后期蚀变形成的绿泥石，正交偏光；f—斜长石和辉石的晶屑残留体及后期蚀变形成的绢云母，正交偏光；Pl—斜长石；Hb—角闪石；Chl—绿泥石；Ser—绢云母

Fig. 3 Petrography of Yingou Group volcanic rocks and mineralogy of the ore in Dishuishan gold orefield

a—Specimen of andesitic crystal tuff; b—Specimen of andesitic debris crystal breccia tuff; c—Crystal fragment of plagioclase and amphibole and chlorite formed by late alteration, transmitted light; d—Crystalline residue of plagioclase and pyroxene and chlorite formed by late alteration, transmitted light; e—Crystal fragment of plagioclase and amphibole and chlorite formed by late alteration, crossed nicols; f—Crystalline residue of plagioclase and pyroxene and sericite formed by late alteration, crossed nicols; Pl—Plagioclase; Hb—Hornblende; Chl—Chlorite; Ser—Sericite;



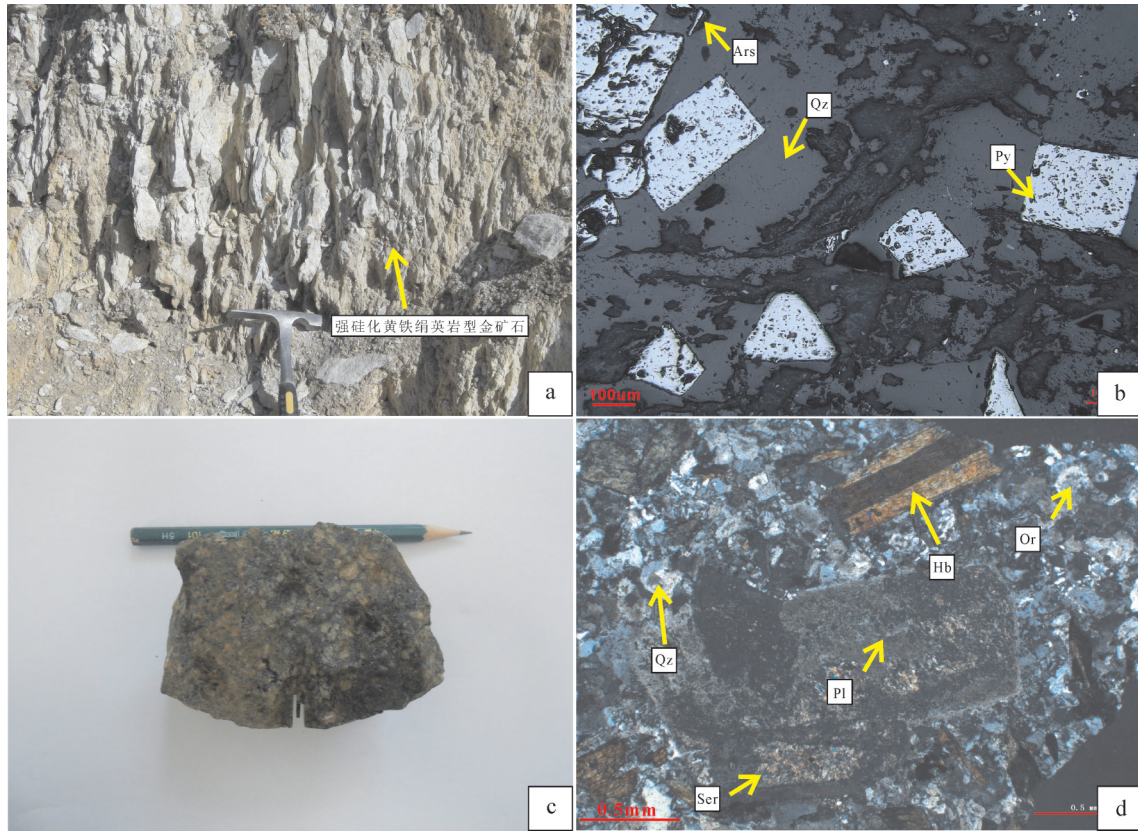


图4 滴水山金矿区矿石矿相学特征和花岗闪长岩岩相学特征

a—强硅化黄铁绢英岩型金矿地表露头;b—自形晶结构、环边结构黄铁矿产于石英脉中,见有晚期毒砂,呈针柱状,单偏光;  
c—花岗闪长岩标本;d—斜长石残斑、角闪石、钾长石、石英及后期蚀变形成的绢云母,正交偏光;Pl—斜长石;  
Hb—角闪石;Ser—绢云母;Qz—石英;Or—钾长石;Ars—毒砂;Py—黄铁矿

Fig. 4 Mineragraphy of the ore and petrography of granodiorite in Dishuishan gold ore field

a—Surface outcrop of strongly silicified beresite type gold ore; b—Euhedral crystal structure, rimmed structure pyrite from quartz veins, developing late arsenopyrite, plainlight; c—Specimen of granodiorite, plainlight; d—Crystalline residue of plagioclase and pyroxene, amphibole, potassium feldspar, quartz and sericite formed by late alteration, crossed nicols; Pl—Plagioclase; Hb—Hornblende; Ser—Sericite;  
Qz—Quartz; Or—potassium feldspar; Ars—Arsenopyrite; Py—Pyrite

岩屑一般为棱角状—次棱角状,粒度0.02~0.2 mm,具轻微的绿泥石化、绢云母化特征(图3a、c、e)。

安山质岩屑晶屑角砾凝灰岩:岩石为灰色、灰黑色,岩屑晶屑角砾凝灰结构、显微粒状结构,块状结构。岩石主要由斜长石晶屑、安山岩岩屑及火山灰胶结物等组成。晶屑为斜长石(40%±)、少量石英(2%±),岩屑为安山岩(20%±),其中火山碎屑中角砾级占20%、凝灰级占80%。斜长石晶屑呈宽板状、板状、次棱角状,粒度0.1~1.2 mm,大部分受应力作用影响呈破裂、破碎状,部分具绢云母化特征。安山岩岩屑具显微隐晶质结构,具较强的绿泥石化、绿帘石化特征,颗粒大小为0.2 mm×4.00 mm~1.2 mm×4.00 mm,大小差异大且分布很不均匀,多呈塑

性拉伸、撕裂、长尾钩等形态。火山灰胶结物具微粒状结构,可见粒度小于0.06 mm的绿泥石、斜长石矿物存在(图3b、d、f)。

强硅化黄铁绢英岩型金矿石:浅黄色,隐晶质结构,块状构造,金属矿物主要为黄铁矿(6%),其次为毒砂,脉石矿物有石英(80%)、绢云母(10%)等。黄铁矿产于石英、绢云母颗粒之间,个别发生碎裂(图4a、b)。主要蚀变有硅化、绢云母化、高岭土化。

花岗闪长岩:岩石为灰褐色,中细粒结构,块状构造。主要由斜长石(60%±)、石英(24±)、钾长石(8%±)、角闪石(7%±)及少量锆石、磷灰石、磁铁矿等副矿物组成。斜长石呈宽板状,多具细条纹聚片双

表1 滴水山矿区和寒山矿区赋矿火山岩及金矿主量元素(%)、微量元素和稀土元素(10<sup>-6</sup>)分析结果  
Table 1 Major elements(%), trace elements and REE analyses (10<sup>-6</sup>) of volcanic rocks and ore in Dishuishan and Hanshan gold orefield

样号	1213DSS-1	1213DSS-2	1213DSS-3	1213DSS-4	1213DSS-5	1213DSS-6	1213DSS-7	HSP-6	HSP-9	HSP-10	HSP-20	HSP-22	H2-1-1	
岩石类型	糜棱岩化 安山质晶 屑凝灰岩	强硅化黄 铁绢英岩 型金矿石	糜棱岩化安 山质晶屑凝 灰岩	糜棱岩化 安山质晶 屑凝灰岩	强硅化黄 铁绢英岩 型金矿石	糜棱岩化 安山质晶 屑凝灰岩	安山质晶 屑角砾凝灰岩	石英绢 云母化 熔岩	石英绢 云母化 熔岩	石英绢 云母化 熔岩	安山质 熔岩	安山质 熔岩	安山质 熔岩	石英脉 矿石
SiO <sub>2</sub>	56.7	91.49	61.26	56.56	87.15	54.84	67.38	59.68	61.91	53.38	49.8	49.72	84.91	
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	15.17	4.03	7.64	15.7	5.02	17.05	14.6	17.51	17.88	14.9	14.83	15.86	7.22	
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	3.56	0.18	3.52	2.81	0.16	2.6	5.46	4.29	3.19	2.99	2.63	2.45	1.16	
FeO	3.17	1.01	2.22	4.87	0.44	4.74	0.75	3.75	3	3.29	7.85	7.87	0.09	
MgO	1.54	0.27	1.44	2.85	0.2	3.01	0.98	0.97	0.93	2.03	7.26	6.12	0.21	
CaO	7.37	0.09	11.22	5.99	1.54	5.5	2.04	3.28	2.56	7.14	9.79	9.23	0.68	
Na <sub>2</sub> O	0.18	0.09	0.11	2.67	0.14	2.31	0.25	3.09	3.07	1.7	2.88	3.36	0.09	
K <sub>2</sub> O	3.94	1.2	1.84	1.79	1.41	2.97	4.29	3.38	3.85	3.95	1.22	0.94	2.09	
MnO	0.16	0.004	0.22	0.18	0.004	0.13	0.02	0.14	0.11	0.16	0.2	0.19	0.03	
TiO <sub>2</sub>	0.59	0.15	0.26	0.64	0.18	0.61	0.61	0.66	0.65	0.55	1.62	1.59	0.35	
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0.14	0.02	0.07	0.18	0.03	0.19	0.17	0.24	0.26	0.19	0.26	0.23	0.1	
LOI	7.68	1.42	10.41	5.81	2.7	6.15	2.88	3.22	2.66	7.35	2.29	2.37	2.45	
Total	100.2	99.95	100.21	100.05	98.97	100.1	99.43	100.21	100.07	99.63	100.63	99.93	99.38	
Rb	118	35.4	59.5	57.6	44.4	107	134	81	68	72	34	28		
Sr	83.7	8.05	152	116	14.9	85.4	148	197.1	187.8	127.5	243	260.5		
Ba	680	194	2056	415	1198	540	1209	705.6	520.3	537.9	279.1	175.6		
Th	14.3	4.04	10.6	16.2	3.1	12.5	18.2	8.24	13.95	13.07	<3.00	<3.00		
Nb	8.86	2.48	5.04	9.12	2.46	8.56	10.9	<2.00	<2.00	<2.00	<2.00	<2.00		
Ta	0.61	0.18	0.38	0.71	0.19	0.59	0.76	<10.00	<10.00	<10.00	<10.00	<10.00		
Zr	161	47.5	96.2	142	60.5	129	208	88.14	86.24	73.12	90.21	84.5		
Hf	4.45	1.4	2.51	4.15	1.67	3.71	5.83	<10.00	<10.00	<10.00	<10.00	<10.00		
Y	16.7	3.3	14.4	14.8	1.62	23.4	15.8	16.19	17.76	15.74	24.28	25.25		
Sc	24.1	5.44	8.54	17.8	5.16	18.4	28.8	15.66	15.33	14.52	30.69	28.5		
Cr	99.7	15.4	11.4	23.5	6.73	17.4	69.3	41.24	40.82	32.84	106.7	93.38		
Ni	27	1.73	9.75	10	1.37	9.37	19.3	10.4	5.92	7.95	43.39	38.49		
V	165	36.5	45.6	140	46.1	148	191	188.9	181.3	155.1	286.5	281.4		
Li	12.6	1.45	8.62	12.7	2.86	13.6	4.72							
Co	10.9	0.244	7.51	17	0.38	17.3	30.5							
Cu	55.3	41.4	14.8	65.1	5.79	50	68.7							

续表1

样号	1213DSS-1	1213DSS-2	1213DSS-3	1213DSS-4	1213DSS-5	1213DSS-6	1213DSS-7	HSP-6	HSP-9	HSP-10	HSP-20	HSP-22	H2-1-1	
岩石类型	糜棱岩化 安山质晶 屑凝灰岩	强硅化黄 铁绢英岩 型金矿石	糜棱岩化安 山质晶屑凝 灰岩	糜棱岩化 安山质晶 屑凝灰岩	强硅化黄 铁绢英岩 型金矿石	糜棱岩化 安山质晶 屑凝灰岩	安山质岩屑晶 屑角砾凝灰岩	石英绢 云母化 熔岩	石英绢 云母化 熔岩	石英绢 云母化 熔岩	安山质 熔岩	安山质 熔岩	安山质 熔岩	石英脉 矿石
Pb	24.5	1199	21.3	13.7	126	9.61	23.4	32.38	31.24	26.34	11.79	13.3	23.37	
Zn	71.1	27.3	57.1	72.7	8.49	83.9	39	54.09	52.9	44.12	22.7	25.24	35.07	
Co	10.9	0.24	7.51	17	0.38	17.3	30.5	6.43	6.33	5.21	3.12	3.36	3.97	
Ga	15.1	4.65	7.68	13.8	5.94	16.6	16.2	22.72	22.67	19.1	13.71	14.55	12.53	
U	3.67	1.04	3.47	3.82	0.81	3.91	4.87	4.21	4.59	3.7	3.81	4.1	2.21	
Cs	3.39	0.73	2.14	1.05	0.93	2.15	6.52	1.15	1.14	1.02	1.41	1.4	0.43	
La	23.3	9.79	25	29.2	13.7	30.3	21.6	3.74	3.86	4.32	4.75	4.69	2.3	
Ce	43.9	17.2	44.6	52.8	24.8	57.8	43.9	0.52	0.57	0.55	0.69	0.7	0.3	
Pr	5.24	1.92	5.03	6.12	2.91	6.96	5.11	3.02	3.43	2.87	4.41	4.57	1.53	
Nd	20.7	7.18	18.4	23.6	11.7	27.9	20	0.62	0.69	0.59	0.96	1.01	0.29	
Sm	3.73	1.13	3.16	4.27	2.16	5.12	3.79	1.87	2.07	1.68	2.62	2.84	1.02	
Eu	0.86	0.19	0.81	1.06	0.38	1.37	0.8	0.27	0.24	0.24	0.35	0.39	0.14	
Gd	3.28	0.92	3.02	3.64	1.44	4.65	3.35	1.67	1.57	1.40	2.24	2.32	0.95	
Tb	0.57	0.14	0.49	0.58	0.14	0.83	0.56	0.21	0.20	0.20	0.30	0.35	0.10	
Dy	3.13	0.61	2.61	2.85	0.47	4.47	3.05	0.87	0.87	0.87	0.90	0.90	0.82	
Ho	0.59	0.11	0.49	0.54	0.07	0.87	0.58	0.87	0.81	0.78	1.01	0.97	0.58	
Er	1.74	0.35	1.36	1.57	0.21	2.37	1.79	3.02	2.07	1.68	2.62	2.84	1.02	
Tm	0.29	0.07	0.2	0.25	0.03	0.37	0.3	0.62	0.69	0.59	0.96	1.01	0.29	
Yb	1.77	0.42	1.42	1.71	0.23	2.31	2.00	1.87	2.07	1.68	2.62	2.84	1.02	
Lu	0.28	0.06	0.21	0.26	0.04	0.34	0.30	0.21	0.20	0.20	0.30	0.35	0.10	
δCe	0.93	0.91	0.92	0.92	0.92	0.94	0.99	0.87	0.87	0.87	0.90	0.90	0.82	
δEu	0.74	0.55	0.79	0.80	0.62	0.84	0.67	0.87	0.81	0.78	1.01	0.97	0.58	
ΣREE	109.38	40.09	106.8	128.45	58.28	145.66	107.13	132.90	131.50	111.34	72.86	78.82	84.21	
LREE	97.73	37.41	97	117.05	55.65	129.45	95.2	120.98	118.87	99.49	56.54	61.95	77.58	
HREE	11.65	2.68	9.8	11.4	2.63	16.21	11.93	11.92	12.63	11.85	16.32	16.87	6.63	
LREE/HREE	8.39	13.96	9.9	10.27	21.16	7.99	7.98	10.15	9.41	8.4	3.46	3.67	11.7	
La <sub>N</sub> /Yb <sub>N</sub>	8.87	15.72	11.87	11.51	40.16	8.84	7.28	13.07	13.42	12.68	3.55	3.86	16.59	

注:1213DSS-1~1213DSS-7为滴水山矿区采集的样品;HSP-6~H2-1-1为寒山矿区赋矿火山岩和金矿石主量元素分析结果(毛景文等,2004)。



晶,具弱的绢云母化及泥化;钾长石呈半自形-他形粒状;角闪石呈自形晶,多发生绿泥石化(图4c、d)。

## 4 岩矿石地球化学特征

### 4.1 样品采集与测试

本次在研究区下奥陶统阴沟群上组地层中采集糜棱岩化安山质晶屑凝灰岩4件,安山质岩屑晶屑角砾凝灰岩1件,黄铁绢英岩型金矿石2件,在研究区南侧的花岗闪长岩体中采集花岗闪长岩1件,并收集了相邻寒山金矿区的分析结果。对所采集的样品均进行了主量、微量和稀土元素分析。样品处理及测试在核工业北京地质研究院完成,测试仪器为FinniganMAT公司制造的HR-ICP-MS,测试方法为DZ/T0223-2001《电感耦合等离子体质谱(ICP-MS)方法通则》,温度 $t=20^{\circ}\text{C}$ ,相对湿度HR=30%。主量元素测试仪器为Philips PW2404 X射线荧光光谱仪,z-2000石墨炉原子吸收分析仪,测试方法为GB/T14506.14-2010《硅酸盐岩石化学分析方法》第14、28部分;温度 $t=20^{\circ}\text{C}$ ,相对湿度HR=30%。

### 4.2 赋矿火山岩及金矿石地球化学特征

研究区糜棱岩化安山质晶屑凝灰岩、安山质岩屑晶屑角砾凝灰岩及强硅化黄铁绢英岩型金矿石的主量元素、微量元素、稀土元素分析结果见表1,同时表中也列出了前人对寒山金矿区的相关分析数据(毛景文等,2004)。从中可知,研究区和寒山金矿区赋矿糜棱岩化安山质晶屑凝灰岩、安山质岩屑晶屑角砾凝灰岩、石英绢云母化熔岩、安山质熔岩(以下简称赋矿火山岩)及金矿石烧失量为1.42%~10.41%,明显经受了蚀变作用。故不能用活动元素(如Na, K, Ca, Cs, Rb, Ba和Sr)来讨论岩石系列和成因,而采用相对不活泼的元素(如高场强元素和稀土元素)、过渡元素对岩石系列分类和讨论岩石的构造背景及成因(朱弟成等,2006)。

赋矿火山岩的 $\text{SiO}_2$ 含量(质量分数,下同)为49.72%~67.38%,反映了岩浆从基性演化为中酸性,滴水山矿区以中酸性火山岩为主, $\text{Al}_2\text{O}_3$ 为7.64%~17.88%,总体相对较高, $(\text{K}_2\text{O}+\text{Na}_2\text{O})$ 为1.95%~6.92%, $\text{K}_2\text{O}/\text{Na}_2\text{O}$ 比值为0.28~21.89,变化较大与岩石的蚀变有关, $\text{MgO}$ 含量为0.94%~4.29%, $\text{TiO}_2$ 含量为0.26%~1.62%,除寒山金矿区SP-20和HSP-22外,其他样品的含量较低,暗示它们可能形成于

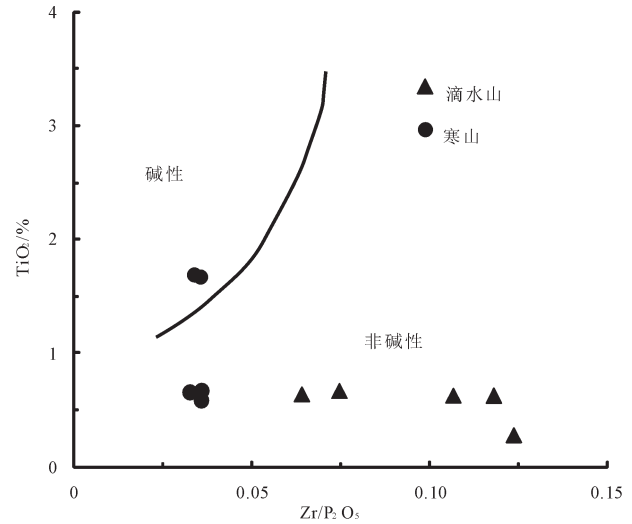


图5 赋矿火山岩 $\text{Zr}/\text{P}_2\text{O}_5$ - $\text{TiO}_2$ 图解(据Winchester, 1977; Zhu et al., 2012)

Fig.5  $\text{Zr}/\text{P}_2\text{O}_5$ - $\text{TiO}_2$  diagram (after Winchester, 1977; Zhu et al., 2012) of volcanic rocks

岛弧环境。矿石的 $\text{SiO}_2$ 含量为84.91%~91.49%,含量远高于围岩,显示了硅质与围岩发生硅质交代,导致石英的沉淀。 $\text{Al}_2\text{O}_3$ 为4.03%~7.22%, $(\text{K}_2\text{O}+\text{Na}_2\text{O})$ 为1.29%~2.18%, $\text{K}_2\text{O}/\text{Na}_2\text{O}$ 比值为10.07~23.22, $\text{MgO}$ 含量为0.20%~0.27%, $\text{TiO}_2$ 含量为0.15%~0.35%,矿石中氧化物含量变化较大与岩石的蚀变程度有关。

在赋矿火山岩的 $\text{Zr}/\text{P}_2\text{O}_5$ - $\text{TiO}_2$ 图解中(图5),除寒山金矿区HSP-20和HSP-22两个样点落在碱性范围内,其他样品均落在非碱性区内。

在原始地幔标准化微量元素图中(图6a),赋矿火山岩和金矿石的分配形式较一致,但金矿石中微量元素的标准值普遍较赋矿火山岩低,与后期热液对围岩的交代有关,岩矿石中均不同程度富集大离子亲石元素(LILE,如K、Rb、Th),亏损高场强元素(HFSE,如Nb、Ta、P、Ti)。

赋矿火山岩的稀土元素总量 $\sum\text{REE}$ 为 $72.86\times 10^{-6}$ ~ $145.66\times 10^{-6}$ ,平均值为 $112.48\times 10^{-6}$ ,轻重稀土元素含量比值 $\sum\text{LREE}/\sum\text{HREE}$ 为3.46~10.27,富集轻稀土元素, $(\text{La}/\text{Yb})_N$ 为3.55~13.42, $\delta\text{Eu}$ 值为0.67~1.01,总体显示为弱的铈负异常, $\delta\text{Ce}$ 值为0.85~0.97;矿石的 $\sum\text{REE}$ 为 $40.09\times 10^{-6}$ ~ $84.21\times 10^{-6}$ ,平均值为 $62.54\times 10^{-6}$ , $\sum\text{LREE}/\sum\text{HREE}$ 为9.01~21.16,富集轻稀土元素, $(\text{La}/\text{Yb})_N$ 为12.00~40.16, $\delta\text{Eu}$ 值为

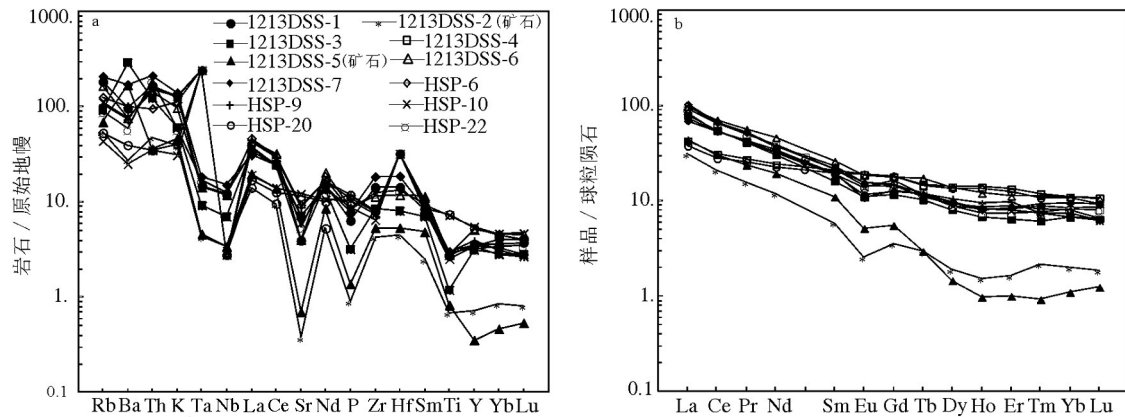


图6 赋矿火山岩及矿石的微量元素原始地幔标准化蛛网图(a)及其稀土元素球粒陨石标准化配分模式图(b) (原始地幔值和球粒陨石值据 Sun et al., 1989)

Fig.6 Primitive mantle-normalized trace elements patterns (a) and chondrite-normalized REE patterns (b) for the volcanic rocks and ores (normalized values after Sun et al., 1989)

0.55~0.62, 钨亏损中等,  $\delta\text{Ce}$  值为 0.80~0.90 赋矿火山岩与矿石稀土元素含量显著差异, 但稀土元素配分曲线基本保持不变, 均表现为右缓倾(图 6b), 与后期热液对围岩的交代有关。

#### 4.3 花岗闪长岩地球化学特征

研究区与寒山矿区花岗闪长岩主量元素、微量元素、稀土元素分析及 CIPW 计算结果见表 2。花岗闪长岩的  $\text{SiO}_2$  含量为 67.48%~72.68%, 平均值为 69.63%,  $\text{K}_2\text{O} + \text{Na}_2\text{O}$  为 7.15%~7.44%, 平均值为 7.24%, 在  $\text{SiO}_2 - (\text{Na}_2\text{O} + \text{K}_2\text{O})$  图解中(图 7), 研究区样品投点落入花岗闪长岩区, 寒山矿区样品多落入花岗岩区。里特曼指数  $\delta$  值介于 1.78~2.07, 均反映出低碱的特点, 碱度率  $\text{AR} = 2.28 \sim 3.09 [(\text{Al} + \text{Ca} + \text{Na} + \text{K}) / (\text{Al} + \text{Ca} - \text{Na} - \text{K})]$  (Wright, 1969), 属钙碱性系列岩石。在  $\text{Na}_2\text{O} - \text{K}_2\text{O}$  图解(图 8a)上, 可以看出, 滴水山矿区和寒山矿区样品落在钾质岩石区和钠质岩石区分界线附件, 总体偏钠质。铝质指数  $\text{A}/\text{CNK}$  ( $\text{Al} / (\text{Ca} + \text{Na} + \text{K})$ ) 介于 0.95~1.19, 属弱过铝质岩石(图 8b)。综上, 研究区花岗闪长岩属钠质钙碱系列、弱过铝质花岗岩类。

在花岗闪长岩原始地幔标准化微量元素图中(图 9a), 岩石具富集 K、Rb、Th、U 等大离子亲石元素和亏损 Nb、P、Ti 等高场强元素的特征。花岗闪长岩的  $\sum \text{REE}$  为  $94.22 \times 10^{-6} \sim 124.15 \times 10^{-6}$ , 平均值为  $113.77 \times 10^{-6}$ ,  $\sum \text{LREE} / \sum \text{HREE}$  为 10.17~12.62, 富集稀土元素,  $(\text{La}/\text{Yb})_N$  为 12.47~88.99,  $\delta\text{Eu}$  值为

0.50~0.66, 钨亏损中等,  $\delta\text{Ce}$  值为 0.81~1.04, 样品分配模式较一致, 均表现为右倾的稀土曲线(图 9b), 暗示它们可能来自同一源区。

#### 5 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 测年

本次研究对安山质晶屑凝灰岩(DSS14-2)、含金黄铁绢英岩(DSS14-3)和研究区南侧花岗闪长岩(DSS14-1)进行了 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 测年。

锆石单矿物挑选和阴极发光照射在廊坊市地科勘探技术服务有限公司完成, 对于挑选出来的纯净锆石和标样一同置于环氧树脂中制靶, 然后打磨暴露出锆石中心部位。对其进行反射光和透射光照射, 据此挑自形程度良好的锆石进行阴极发光照相, 来查明锆石内部生长层的分布特征和结构。测年在北京大学地球与空间科学学院造山带与地壳演化教育部重点实验室进行。激光剥蚀使用的是德国 Lambda Physik 公司的 COMPex 102 ArF 准分子激光器(工作物质 ArF, 波长 193 nm)与 Agilent 7500ce 型 ICP-MS 以及 MicroLas 公司的 GeoLas 200M 光学系统连接, 采用了屏蔽矩(Shield Touch)和 cs 透镜。剥蚀物质的载气为氦气。用美国国家标准技术研究院研制的人工合成硅酸盐玻璃标准参考物质 NIST610 进行仪器最优化, 采用 Plesovice 标准锆石外部校正法进行锆石原位 U-Pb 分析。采用的激光束斑直径为 32  $\mu\text{m}$ , 激光剥蚀深度为 30~40  $\mu\text{m}$ , 频率为 5 Hz, 能量密度为 5  $\text{J}/\text{cm}^2$ 。数据采集为

表2 滴水山矿区和寒山矿区花岗闪长岩主量元素(%)、微量元素、稀土元素( $10^{-6}$ )分析及CIPW计算结果  
Table 2 Major elements, trace elements, REE and CIPW calculation results of granodiorite in Dishuishan and Hanshan gold orefield

样号	DSS14-1	YZH-1	YZH-2	YZH-3	YZH-4	样号	DSS14-1	YZH-1	YZH-2	YZH-3	YZH-4
SiO <sub>2</sub>	67.48	68.22	71.74	68.02	72.68	Pr	6.22	5.96	6.47	6.33	5.57
Al <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	15.61	15.39	13.42	14.97	12.77	Nd	20.80	16.00	17.11	18.01	14.94
Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	2.07	0.21	0.33	0.50	0.43	Sm	3.95	4.11	4.20	4.43	4.01
FeO	1.70	2.86	2.23	2.59	2.21	Eu	0.85	0.70	0.64	0.70	0.58
MgO	1.51	1.39	1.17	1.39	1.05	Gd	3.79	2.89	3.15	3.22	2.88
CaO	2.73	2.38	1.29	1.29	1.52	Tb	0.55	0.45	0.47	0.51	0.39
Na <sub>2</sub> O	4.41	4.44	4.99	4.37	4.86	Dy	2.83	2.22	2.17	2.50	2.19
K <sub>2</sub> O	2.74	2.72	2.45	2.79	2.44	Ho	0.52	0.45	0.46	0.47	0.46
MnO	0.06	0.08	0.05	0.05	0.07	Er	1.50	1.32	1.33	1.56	1.32
TiO <sub>2</sub>	0.56	0.48	0.41	0.49	0.42	Tm	0.23	0.18	0.17	0.21	0.17
P <sub>2</sub> O <sub>5</sub>	0.17	0.15	0.13	0.13	0.12	Yb	1.40	1.09	1.02	1.21	1.07
LOI	1.26	1.33	1.35	1.35	1.45	Lu	0.21	0.19	0.14	0.19	0.15
Total	100.30	99.65	99.56	97.94	100.02	δCe	1.04	0.81	0.83	0.84	0.83
Rb	68.50	64.00	56.00	66.00	52.00	δEu	0.66	0.59	0.52	0.54	0.50
Sr	398.00	421.70	449.80	398.00	162.00	ΣREE	124.15	107.35	121.31	120.93	95.12
Ba	533.00	619.10	498.60	573.00	437.40	LREE	113.12	98.56	112.40	111.06	86.49
Th	13.40	18.030	21.100	13.36	16.11	HREE	11.03	8.79	8.91	9.87	8.63
Nb	11.80	9.00	8.00	9.00	9.00	LREE/HREE	10.26	11.21	12.62	11.25	10.02
Ta	1.11	-	-	-	-	La <sub>N</sub> /Yb <sub>N</sub>	13.27	18.08	22.62	18.32	15.04
Zr	130.00	-	-	-	-	CIPW 结果					
Hf	5.19	12.00	10.00	12.00	10.00	石英(Q)	23.68	23.61	28.23	26.71	29.79
Y	11.90	11.23	10.57	12.64	11.32	钙长石(An)	12.55	11.01	5.65	5.75	5.91
Sc		5.71	4.91	6.08	4.49	钠长石(Ab)	37.68	38.21	42.99	38.28	41.72
Cr	25.90	30.33	27.72	26.07	24.12	正长石(Or)	16.35	16.35	14.74	17.07	14.63
Ni	11.70	9.91	11.25	8.73	8.37	刚玉(C)	0.84	1.19	0.53	2.82	0.00
V	59.00	64.23	54.9	65.39	48.77	透辉石(Di)	0.00	0.00	0.00	0.00	0.79
Li	21.90	24.70	21.34	22.67	19.55	紫苏辉石(Hy)	4.40	8.03	6.26	7.34	5.44
Co	9.32	85.16	31.38	7.65	6.39	钛铁矿(Il)	1.07	0.93	0.79	0.96	0.81
Cu	10.10	22.11	25.33	22.41	28.87	磁铁矿(Mt)	3.03	5.96	0.49	0.75	0.63
Pb	15.50	<3.00	<3.00	20.44	20.23	磷灰石(Ap)	0.40	16.00	0.31	0.31	0.28
Zn	42.40	48.38	37.33	64.53	37.37	分异指数(DI)	77.71	4.11	85.96	82.06	86.14
Co	9.32	85.16	31.38	7.65	6.39	H <sub>2</sub> O含量	2.93	0.70	3.92	3.38	4.06
Ga	17.30	17.18	16.30	14.00	16.39	A/CNK	1.03	2.89	1.02	1.19	0.95
U	1.85	2.00	2.40	3.00	3.90	SI	12.15	0.45	10.47	11.94	9.55
W	0.72	394.00	162.00	0.60	5.70	AR	2.28	2.22	3.05	2.57	3.09
Sn	-	2.80	2.00	4.00	4.00	R1	2195.00	0.45	2395.00	2308.00	2497.00
Bi	0.11	<10.00	<10.00	<10.00	<10.00	R2	680.00	1.32	468.00	518.00	472.00
La	25.90	27.48	32.17	30.9	22.44	A/MF	1.76	0.18	2.05	1.91	2.01
Ce	55.40	44.31	51.81	50.69	38.95	C/MF	0.56	1.09	0.36	0.30	0.44

注: DSS14-1为滴水山矿区采集的样品, YZH-1~YZH-4为引用寒山矿区的数据(毛景文等, 2004)。

20 s气体空白和65 s激光剥蚀。同位素比值数据处理和U-Pb表现年龄计算采用Glitter程序进行, 普通铅校正按照Anderson(2002)的方法。年龄计算与谐和图绘制采用Isoplot 4.15完成, 小于1000 Ma采用<sup>206</sup>Pb/<sup>238</sup>U年龄, 大于1000 Ma采用<sup>207</sup>Pb/<sup>206</sup>Pb年龄。锆石U-Pb同位素数据见表3, 单个数据的误差均为

1σ, 其加权平均值具95%的置信度。

安山质晶屑凝灰岩样品(DSS14-2)中的锆石粒径约50~150 μm, 多呈不规则状, 长宽比约1:1~2:1, 环带结构相对不发育(图10a), 32个分析点的U、Th的含量分别为248.99×10<sup>-6</sup>~781.51×10<sup>-6</sup>、130.80×10<sup>-6</sup>~471.38×10<sup>-6</sup>(表3), Th/U比值介于0.26~1.03,

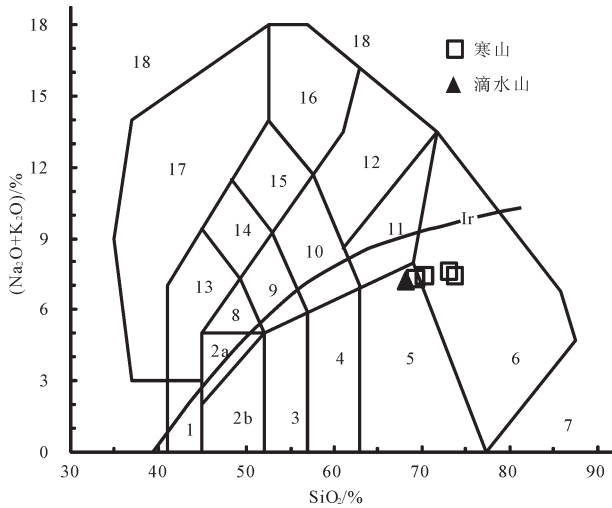


图7 花岗闪长岩 SiO<sub>2</sub>-(Na<sub>2</sub>O+K<sub>2</sub>O)图解(据 Middlemost, 1994)

1—橄榄辉长岩; 2a—碱性辉长岩; 2b—亚碱性辉长岩; 3—辉长闪长岩; 4—闪长岩; 5—花岗闪长岩; 6—花岗岩; 7—石英岩; 8—二长辉长岩; 9—二长闪长岩; 10—二长岩; 11—石英二长岩; 12—正长岩; 13—副长石辉长岩; 14—副长石二长闪长岩; 15—副长石二长正长岩; 16—副长正长岩; 17—副长深成岩; 18—霓方钠岩/磷霞岩/粗白榴岩; Ir—Irvine分界线; 上方为碱性, 下方为亚碱性

Fig. 7 SiO<sub>2</sub>-(Na<sub>2</sub>O+K<sub>2</sub>O) diagram of granodiorite (after Middlemost, 1994)

1—Olivine gabbro; 2a— Alkali gabbro; 2b— Sub- alkaline gabbro; 3— Gabbro diorite; 4— Diorite; 5— Granodiorite; 6— Granite; 7— Quartzolite; 8— Monzogabbro; 9— Mmonzodiorite; 10— Monzonite; 11— Quartz monzonite; 12— Syenite; 13— Olivine gabbro; 14— Foid monzodiorite; 15— Foid monzosyenite; 16— Foid plagsyenite; 17— Foidolite; 18— Tawite/ urtite/ italtite; Ir—Irvine dividing line, above the line is alkali, below is sub-alkali

具有岩浆锆石的特点(Rubatto, 2002)。该样品锆石测点年龄可分为2组, 第一组2颗锆石(点09、21)

的<sup>206</sup>Pb/<sup>238</sup>U年龄均为511 Ma, 代表火山喷发时俘获的中寒武世锆石。第二组30颗锆石测点均投影于谐和线上或谐和线附近(图11a), 具有较一致的年龄, 年龄范围在(454±3)Ma~(500±3)Ma, 其加权平均年龄值为(479.7±6.9)Ma, 代表火山岩的喷发年龄为早奥陶世。

含金黄铁绢英岩(DSS14-3)中锆石的粒径为50~150 μm, 多呈不规则状, 长宽比为1:1~2:1, 锆石发育较好的岩浆锆石振荡环带结构(图10a), 30个分析点的U、Th的含量分别为379.53×10<sup>-6</sup>~1147.54×10<sup>-6</sup>、174.82×10<sup>-6</sup>~2766.37×10<sup>-6</sup>(表3), Th/U比值介于0.46~2.41, 具有岩浆锆石的特点(Rubatto, 2002)。该样品锆石测点年龄可分为4组, 第一组5颗锆石(点05、09、25、30)的<sup>207</sup>Pb/<sup>206</sup>Pb年龄均介于1003~3193 Ma, 代表了火山喷发时俘获的太古宙—中元古代老地层中残留锆石的年龄, 锆石有较好的生长环带和少量的暗色增生边。第二组3颗锆石(点08、11、12)的<sup>206</sup>Pb/<sup>238</sup>U年龄均介于497~520 Ma, 代表了火山喷发时俘获的中—晚寒武世锆石的年龄, 呈椭圆状, 第三组16颗锆石在误差范围内有较一致的<sup>207</sup>Pb/<sup>206</sup>Pb、<sup>207</sup>Pb/<sup>235</sup>U和<sup>206</sup>Pb/<sup>238</sup>U比值, 在谐和线上及附近(图11b), 其加权平均年龄值为(482.7±9.5)Ma, 为早奥陶世, 该年龄早于赋矿安山质晶屑凝灰岩的成岩年龄, 且该组锆石具岩浆锆石的特点, 不具有热液锆石的特点, 因此, 该年龄代表赋矿火山岩的形成年龄。第四组7颗锆石(点03、06、10、15、18、23、27)的<sup>206</sup>Pb/<sup>238</sup>U年龄均介于427~461 Ma, CL图像显示锆石颗粒边部阴极发光强度较强, 分带

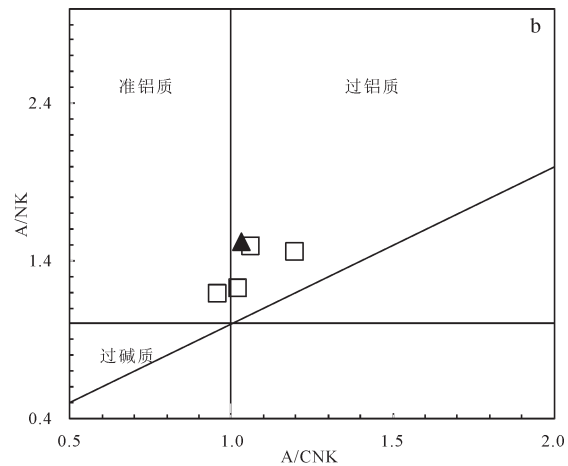
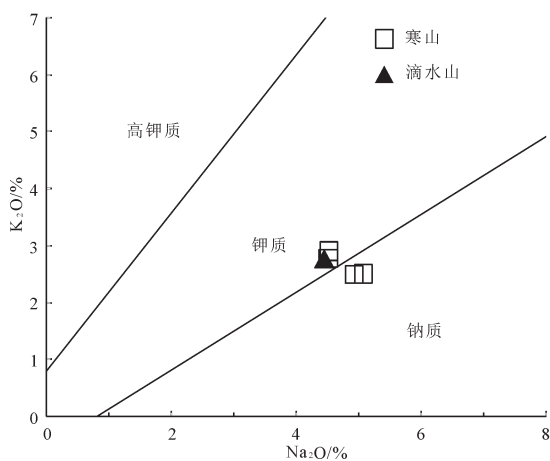


图8 花岗闪长岩 Na<sub>2</sub>O对K<sub>2</sub>O(a)(据 Middlemost, 1972)和A/CNK对A/NK(b)图解(据 Maniar et al., 1989)

Fig. 8 Na<sub>2</sub>O-K<sub>2</sub>O (a) (after Middlemost, 1972) and A/CNK-A/NK (b) (after Maniar et al., 1989) diagrams of granodiorite



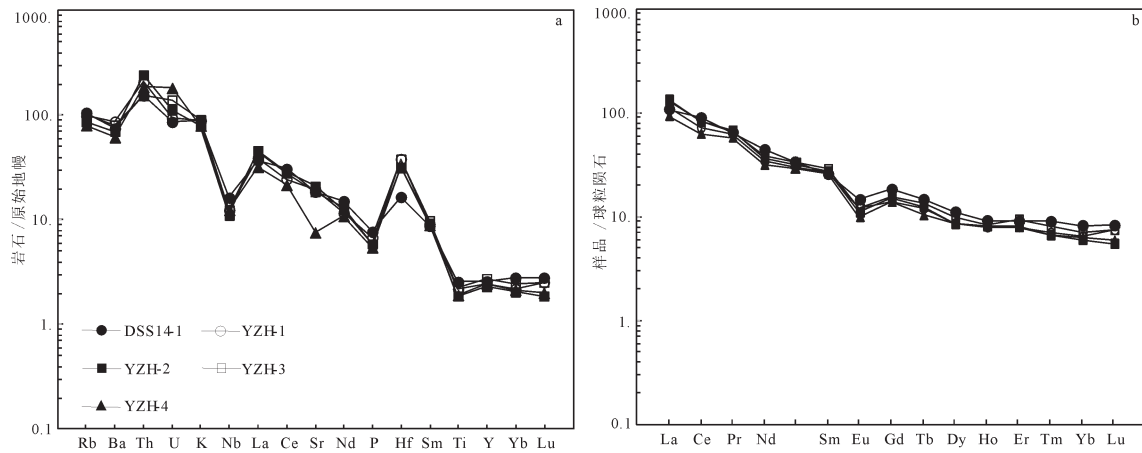


图9 花岗闪长岩微量元素原始地幔蛛网图(a)及其稀土元素球粒陨石标准化配分模式图(b)  
(原始地幔值和球粒陨石值据资料 Sun et al., 1989)

Fig. 9 Primitive mantle-normalized trace elements patterns (a) and chondrite-normalized REE patterns (b) for the granodiorite  
(normalized values after Sun et al., 1989)

较弱,代表后期岩浆热事件的年龄。

花岗闪长岩样品(DSS14-1)中锆石粒径50~200  $\mu\text{m}$ ,以自形粒状为主,少量呈短柱状,长宽比2:1~4:1,结构相对简单,显示出清晰的岩浆韵律环带(图10c),31个分析点的U、Th的含量分别为 $382.77 \times 10^{-6} \sim 2245.93 \times 10^{-6}$ 、 $171.65 \times 10^{-6} \sim 2836.83 \times 10^{-6}$ (表3),Th/U比值介于0.38~1.28,具有岩浆锆石的特点(Rubatto, 2002)。该样品锆石测点年龄可分为4组,第一组7颗锆石(点03、04、05、19、22、25、26)的 $^{207}\text{Pb}/^{206}\text{Pb}$ 年龄均介于1286~1941 Ma,代表了火山喷发时俘获的古一中元古代老地层中残留锆石的年龄,锆石有较好的生长环带,颜色较暗。第二组3颗锆石(点11、12、24)的 $^{206}\text{Pb}/^{238}\text{U}$ 年龄均介于451~465 Ma,代表了火山喷发时俘获的中一晚奥陶世锆石的年龄,具有较好的生长韵律环带,长宽比较小。第三组18颗锆石测点均投影于谐和线上或谐和线附近(图11c),具有较一致的年龄,其加权平均年龄值为 $(426.9 \pm 6.7)\text{Ma}$ ,代表花岗闪长岩的侵位年龄,为中志留世(加里东晚期)。第四组4颗锆石(点17、27、30)的 $^{206}\text{Pb}/^{238}\text{U}$ 年龄均介于389~422 Ma,CL图像显示锆石颗粒边部阴极发光强度较强,代表后期岩浆热事件的年龄。

## 6 讨 论

### 6.1 成岩、成矿时代

北祁连西段火山岩分布广泛,从古元古代到早

古生代均有不同程度的分布,其中以中元古代早期和早奥陶世火山作用最为强烈。前人针对早奥陶世赋矿火山岩、金成矿时代及与金成矿有密切关系的中酸性侵入体开展了大量同位素测年工作,获得了大量岩矿石年龄数据。

夏林圻等(1998a)研究认为该套火山岩同位素年龄为486~445 Ma。毛景文等(2004)认为寒山金矿区赋矿火山岩时代偏新,为中奥陶世,本次研究获得滴水山金矿赋矿安山质晶屑凝灰岩锆石U-Pb年龄为 $(479.7 \pm 6.9)\text{Ma}$ (图11a),与夏林圻等获得的年龄数据基本一致,成岩时代应为早奥陶世,该年龄同时位于北祁连洋壳俯冲的时限范围内(520~440 Ma)(宋述光等,2013)。

杨建国等(2005)测得寒山金矿南侧花岗闪长岩锆石U-Pb年龄为 $(370 \pm 25)\text{Ma}$ ,其侵位时间发生在早泥盆世—早石炭世,属华力西早期产物。夏林圻等(2001)测得青石峡岩体中第二侵入单元花岗闪长岩地质年龄为 $(372 \pm 6)\text{Ma}$ ,王楠等(2017)测得青山二长花岗岩(属青山岩体)地质年龄为440 Ma,本次研究测得区内花岗闪长岩锆石U-Pb年龄为 $(426.9 \pm 6.7)\text{Ma}$ ,属加里东晚期,其形成时代为中志留世,由于研究区内花岗闪长岩体同属青山岩体,为青石峡大岩体一部分,根据现代花岗岩研究表明,任何一个大的花岗岩体均是经过较长地质时期、多次岩浆侵入形成的,夏林圻等(2001)认为青石峡岩体也是由三个阶段侵入体构成,因此本次所

表3 滴水山金矿区LA-ICP-MS锆石U-Pb测试结果  
Table 3 LA-ICP-MS zircon U-Pb dating results in Dishuishan gold orefield

测点号	含量/10 <sup>-6</sup>		<sup>232</sup> Th/ <sup>238</sup> U	<sup>207</sup> Pb/ <sup>206</sup> Pb		<sup>207</sup> Pb/ <sup>235</sup> U		<sup>206</sup> Pb/ <sup>238</sup> U		年龄/Ma					
	Th	U		1σ	1σ	1σ	1σ	1σ	1σ	1σ	1σ				
样品号	DSS14-1 花岗岩长岩														
01	180.90	476.87	0.37935	0.05740	0.00100	0.55804	0.00880	0.07053	0.00063	450	6	439	4	507	19
02	208.88	465.70	0.44853	0.06030	0.00097	0.58388	0.00839	0.07025	0.00061	467	5	438	4	614	17
03	709.96	888.32	0.79922	0.15697	0.00207	1.31402	0.01443	0.06073	0.00052	498	18	344	4	1286	96
04	745.72	706.10	1.05611	0.10106	0.00135	0.91918	0.01045	0.06598	0.00055	662	6	412	3	1644	10
05	1499.72	1308.60	1.14605	0.14415	0.00169	1.38090	0.01311	0.06949	0.00056	698	15	413	4	1774	59
06	203.95	442.87	0.46052	0.05810	0.00087	0.54963	0.00724	0.06862	0.00057	445	5	428	3	534	15
07	520.76	748.47	0.69577	0.06022	0.00076	0.57381	0.00611	0.06913	0.00055	435	10	429	4	466	64
08	312.52	598.45	0.52222	0.05701	0.00075	0.55129	0.00621	0.07015	0.00056	446	4	437	3	492	12
09	251.97	478.44	0.52665	0.05767	0.00081	0.53918	0.00658	0.06782	0.00055	438	4	423	3	517	14
10	1608.18	1356.62	1.18543	0.09413	0.00113	0.94662	0.00931	0.07295	0.00058	441	17	433	4	486	111
11	228.00	382.77	0.59566	0.05621	0.00092	0.57933	0.00845	0.07477	0.00064	464	5	465	4	461	18
12	410.71	705.10	0.58248	0.06391	0.00090	0.63857	0.00775	0.07248	0.00060	501	5	451	4	739	13
13	269.86	502.61	0.53692	0.07064	0.00103	0.66786	0.00845	0.06859	0.00057	447	10	422	4	581	64
14	2836.83	2245.93	1.26310	0.10150	0.00116	1.01782	0.00941	0.07274	0.00057	452	18	429	4	573	113
15	295.93	750.72	0.39419	0.05960	0.00094	0.55546	0.00777	0.06761	0.00058	427	8	420	4	466	57
16	171.65	420.81	0.40790	0.05608	0.00079	0.52862	0.00649	0.06838	0.00056	431	4	426	3	456	14
17	753.11	1673.33	0.45007	0.09769	0.00122	0.87014	0.00900	0.06461	0.00052	476	10	389	3	917	58
18	298.56	527.46	0.56603	0.05597	0.00079	0.53358	0.00655	0.06916	0.00056	434	4	431	3	451	14
19	813.71	633.27	1.28493	0.31001	0.00355	3.82893	0.03498	0.08960	0.00072	743	46	410	6	1941	164
20	596.99	979.68	0.60937	0.06827	0.00084	0.61921	0.00631	0.06580	0.00052	426	9	406	3	538	61
21	249.40	568.80	0.43847	0.05921	0.00081	0.54170	0.00636	0.06636	0.00054	427	7	413	3	502	52
22	647.08	687.10	0.94176	0.10918	0.00133	0.98138	0.00978	0.06521	0.00052	622	12	400	3	1542	51
23	290.11	602.54	0.48148	0.05841	0.00093	0.56153	0.00794	0.06974	0.00059	453	5	435	4	545	17
24	308.46	460.49	0.66985	0.06881	0.00099	0.68902	0.00859	0.07264	0.00060	532	5	452	4	893	13
25	559.47	510.93	1.09500	0.11084	0.00137	0.98866	0.01010	0.06471	0.00052	698	5	404	3	1813	9
26	1027.98	869.34	1.18248	0.14171	0.00184	1.23690	0.01337	0.06332	0.00053	581	18	371	4	1516	79
27	291.15	691.72	0.42091	0.06404	0.00094	0.59794	0.00766	0.06773	0.00056	476	5	422	3	743	14
28	537.61	712.75	0.75428	0.05968	0.00078	0.57390	0.00637	0.06975	0.00056	461	4	435	3	592	12
29	248.78	596.77	0.41688	0.05518	0.00080	0.51513	0.00648	0.06773	0.00055	422	4	422	3	420	15
30	358.66	514.99	0.69644	0.08764	0.00114	0.80356	0.00874	0.06651	0.00054	480	11	405	3	861	66
31	315.58	526.86	0.59898	0.08637	0.00110	0.88742	0.00943	0.07453	0.00060	463	12	447	4	542	77

续表3

测点号	含量/ $10^{-6}$		$^{232}\text{Th}/^{238}\text{U}$		$^{207}\text{Pb}/^{206}\text{Pb}$	$^{207}\text{Pb}/^{235}\text{U}$	$^{206}\text{Pb}/^{238}\text{U}$	年龄/Ma		$^{207}\text{Pb}/^{210}\text{Pb}$	$1\sigma$				
	Th	U	$1\sigma$	$1\sigma$	$1\sigma$	$1\sigma$	$1\sigma$	$1\sigma$	$1\sigma$	$1\sigma$	$1\sigma$				
样品号	安山质晶屑凝灰岩														
01	217.11	381.67	0.56884	0.05828	0.00085	0.58622	0.00742	0.07297	0.00060	468	5	454	4	540	14
02	225.81	370.09	0.61015	0.05614	0.00080	0.59316	0.00737	0.07665	0.00062	473	5	476	4	458	14
03	172.98	346.67	0.49898	0.05867	0.00091	0.59223	0.00814	0.07323	0.00061	472	5	456	4	555	16
04	167.97	333.36	0.50387	0.05725	0.00087	0.58781	0.00784	0.07448	0.00062	469	5	463	4	501	16
05	179.78	361.05	0.49794	0.05738	0.00083	0.62508	0.00792	0.07902	0.00065	493	5	490	4	506	14
06	201.93	365.37	0.55267	0.05737	0.00083	0.61669	0.00778	0.07797	0.00064	488	5	484	4	506	14
07	138.47	323.04	0.42865	0.05752	0.00085	0.61577	0.00801	0.07766	0.00064	487	5	482	4	512	15
08	214.17	443.56	0.48284	0.05897	0.00085	0.61534	0.00769	0.07570	0.00062	469	9	469	4	468	58
09	135.20	313.65	0.43105	0.05810	0.00086	0.66046	0.00861	0.08247	0.00068	515	5	511	4	534	15
10	254.63	476.10	0.53482	0.05701	0.00078	0.60557	0.00714	0.07706	0.00062	481	5	479	4	492	13
11	151.01	422.95	0.35704	0.05730	0.00081	0.61163	0.00746	0.07744	0.00063	485	5	481	4	503	14
12	247.37	445.44	0.55534	0.05704	0.00080	0.61141	0.00735	0.07776	0.00063	484	5	483	4	493	13
13	339.18	781.51	0.43401	0.05601	0.00074	0.59371	0.00665	0.07689	0.00061	473	4	478	4	453	12
14	150.77	330.33	0.45642	0.05749	0.00089	0.61903	0.00841	0.07812	0.00065	489	5	485	4	510	16
15	192.19	377.63	0.50894	0.05642	0.00082	0.61228	0.00778	0.07872	0.00064	485	5	488	4	469	15
16	189.91	319.63	0.59416	0.05793	0.00087	0.63120	0.00828	0.07904	0.00065	497	5	490	4	527	15
17	184.04	367.32	0.50103	0.05795	0.00084	0.63570	0.00805	0.07958	0.00065	500	5	494	4	528	14
18	152.05	318.91	0.47678	0.05749	0.00087	0.61680	0.00818	0.07783	0.00064	488	5	483	4	510	15
19	145.66	302.47	0.48157	0.05737	0.00087	0.61993	0.00831	0.07839	0.00065	490	5	487	4	506	16
20	146.11	303.62	0.48123	0.05686	0.00088	0.60612	0.00823	0.07733	0.00064	481	5	480	4	486	16
21	158.41	287.55	0.55090	0.05867	0.00097	0.66771	0.00985	0.08256	0.00070	519	6	511	4	555	18
22	184.27	413.12	0.44604	0.05798	0.00082	0.64184	0.00786	0.08031	0.00065	503	5	498	4	529	14
23	261.30	439.71	0.59426	0.05663	0.00080	0.62452	0.00757	0.08000	0.00064	493	5	496	4	477	14
24	243.32	430.95	0.56461	0.05858	0.00092	0.60549	0.00835	0.07498	0.00063	481	5	466	4	552	16
25	171.72	334.03	0.51409	0.05642	0.00086	0.60217	0.00806	0.07742	0.00064	479	5	481	4	469	16
26	216.56	415.83	0.52079	0.05734	0.00085	0.61048	0.00790	0.07724	0.00063	484	5	480	4	505	15
27	213.44	379.55	0.56235	0.05785	0.00086	0.64338	0.00832	0.08069	0.00066	504	5	500	4	524	15
28	130.80	248.99	0.52532	0.05732	0.00097	0.61052	0.00922	0.07727	0.00066	484	6	480	4	504	19
29	263.18	422.56	0.62282	0.05691	0.00084	0.60122	0.00770	0.07664	0.00062	478	5	476	4	488	15
30	223.82	375.20	0.59654	0.05659	0.00085	0.60017	0.00790	0.07693	0.00063	477	5	478	4	476	15
31	184.73	359.35	0.51407	0.05783	0.00088	0.62178	0.00825	0.07800	0.00064	491	5	484	4	523	15
32	471.38	704.08	0.66950	0.05721	0.00078	0.59021	0.00683	0.07485	0.00059	471	4	465	4	500	13

续表3

测点号	含量/10 <sup>-6</sup>		232Th/ <sup>238</sup> U		207Pb/ <sup>206</sup> Pb		207Pb/ <sup>235</sup> U		206Pb/ <sup>238</sup> U		207Pb/ <sup>235</sup> U		206Pb/ <sup>238</sup> U		年龄/Ma	
	Th	U	1σ	1σ	1σ	1σ	1σ	1σ	1σ	1σ	1σ	1σ	1σ	1σ	1σ	1σ
样品号	DSS14-3 含金黄铁绢英岩															
01	174.82	379.53	0.46062	0.05700	0.00085	0.59412	0.00770	0.07562	0.00062	473	5	470	4	492	15	
02	397.09	687.55	0.57754	0.05904	0.00081	0.62418	0.00733	0.07670	0.00061	492	5	476	4	569	13	
03	268.94	459.80	0.58491	0.06833	0.00101	0.69797	0.00892	0.07410	0.00061	483	11	456	4	614	68	
04	184.42	380.22	0.48503	0.05652	0.00097	0.60487	0.00932	0.07764	0.00067	480	6	482	4	473	19	
05	626.36	595.50	1.05182	0.08905	0.00119	0.87609	0.00979	0.07137	0.00057	639	5	444	3	1405	10	
06	520.77	659.33	0.78985	0.08790	0.00115	0.90252	0.00990	0.07449	0.00059	557	13	454	4	1003	68	
07	446.57	629.81	0.70906	0.06187	0.00096	0.65929	0.00901	0.07730	0.00065	514	6	480	4	670	16	
08	359.84	487.82	0.73765	0.06694	0.00099	0.74973	0.00960	0.08125	0.00067	495	14	497	4	483	85	
09	2766.37	1147.54	2.41070	0.25129	0.00333	1.55821	0.01695	0.04499	0.00037	954	7	284	2	3193	8	
10	338.80	518.71	0.65316	0.07186	0.00124	0.76072	0.01169	0.07680	0.00068	510	14	471	4	689	80	
11	434.39	581.82	0.74661	0.06192	0.00099	0.71660	0.01006	0.08397	0.00071	549	6	520	4	671	16	
12	203.08	388.01	0.52339	0.06259	0.00109	0.69973	0.01093	0.08110	0.00071	539	7	503	4	694	19	
13	439.87	681.77	0.64519	0.05817	0.00082	0.60847	0.00731	0.07589	0.00061	483	5	472	4	536	13	
14	395.80	639.07	0.61934	0.05684	0.00083	0.58899	0.00747	0.07518	0.00061	470	5	467	4	485	15	
15	510.71	621.47	0.82178	0.06586	0.00104	0.64264	0.00896	0.07079	0.00060	504	6	441	4	802	16	
16	328.73	550.21	0.59746	0.05992	0.00094	0.65613	0.00909	0.07945	0.00066	512	6	493	4	601	16	
17	280.73	489.17	0.57389	0.05801	0.00085	0.63301	0.00807	0.07917	0.00064	498	5	491	4	530	15	
18	483.11	718.80	0.67211	0.07412	0.00107	0.76285	0.00947	0.07468	0.00061	538	12	461	4	880	65	
19	271.98	513.74	0.52941	0.05750	0.00085	0.61023	0.00775	0.07700	0.00062	484	5	478	4	511	15	
20	259.26	454.37	0.57059	0.06105	0.00091	0.66152	0.00858	0.07862	0.00064	516	5	488	4	641	15	
21	242.24	473.03	0.51210	0.05911	0.00089	0.63119	0.00823	0.07748	0.00063	497	5	481	4	571	15	
22	507.87	657.06	0.77294	0.06123	0.00095	0.66295	0.00893	0.07855	0.00065	516	5	487	4	647	15	
23	356.54	578.56	0.61625	0.06037	0.00096	0.61463	0.00863	0.07387	0.00062	486	5	459	4	617	16	
24	470.39	632.61	0.74357	0.06157	0.00093	0.66193	0.00864	0.07800	0.00064	516	5	484	4	659	15	
25	680.86	656.06	1.03780	0.07562	0.00108	0.76679	0.00932	0.07357	0.00059	578	5	458	4	1085	12	
26	237.90	441.48	0.53887	0.05876	0.00113	0.65131	0.01144	0.08042	0.00073	509	7	499	4	558	23	
27	261.65	303.60	0.86182	0.06761	0.00159	0.63886	0.01391	0.06856	0.00070	502	9	427	4	857	28	
28	209.29	396.94	0.52726	0.06054	0.00105	0.66624	0.01029	0.07985	0.00069	518	6	495	4	623	19	
29	421.97	589.60	0.71569	0.05877	0.00088	0.63400	0.00827	0.07828	0.00064	499	5	486	4	559	15	
30	542.02	616.15	0.87969	0.11706	0.00169	1.21274	0.01491	0.07517	0.00062	662	17	452	4	1464	71	



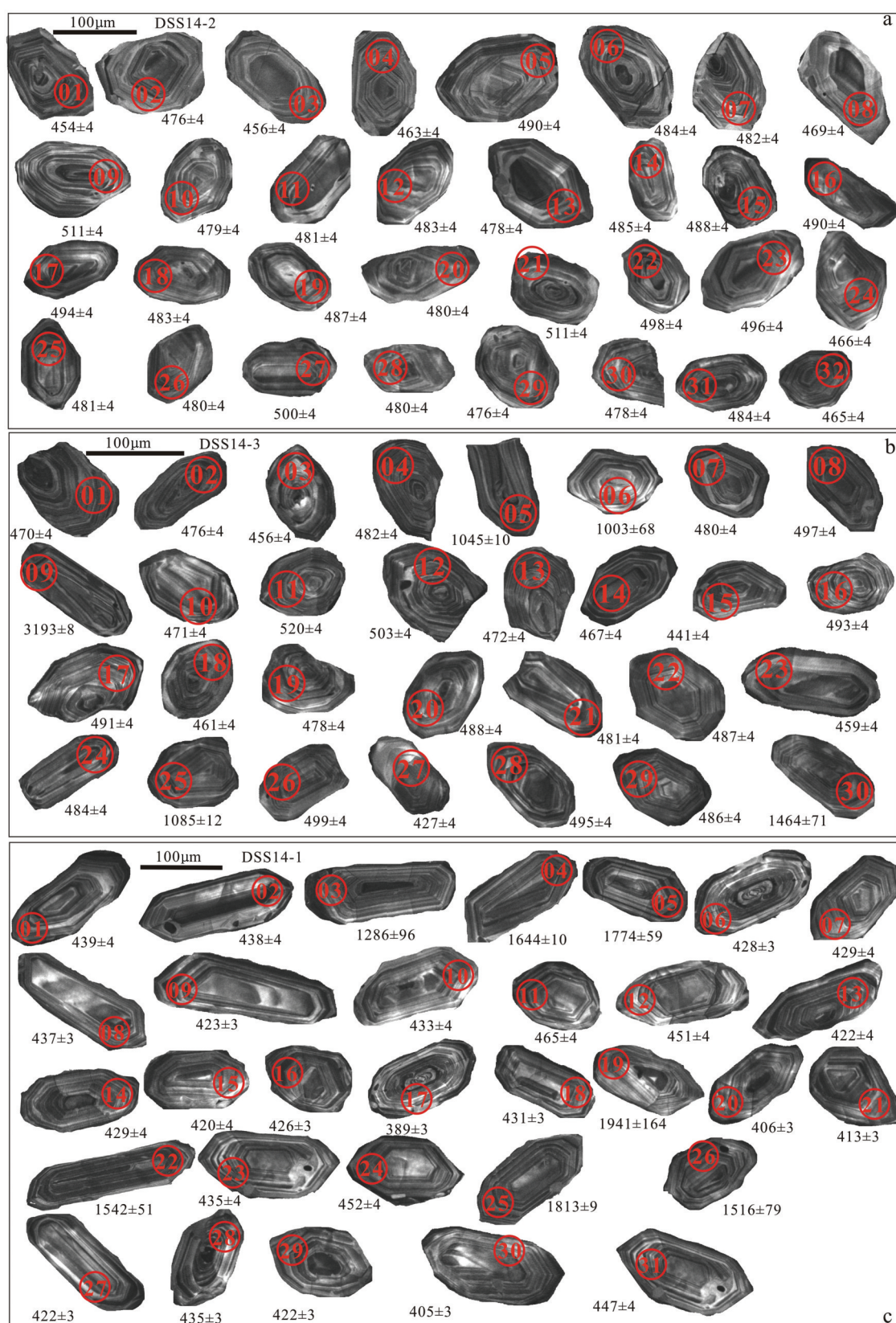


图 10 安山质晶屑凝灰岩(a)、含金黄铁绢英岩(b)、花岗闪长岩(c)锆石 CL 图像及 U-Pb 年龄 (Ma)  
Fig.10 Zirons CL images and U-Pb ages of andesitic crystal tuff (a), gold bearing beresite (b) and granodiorite (c)

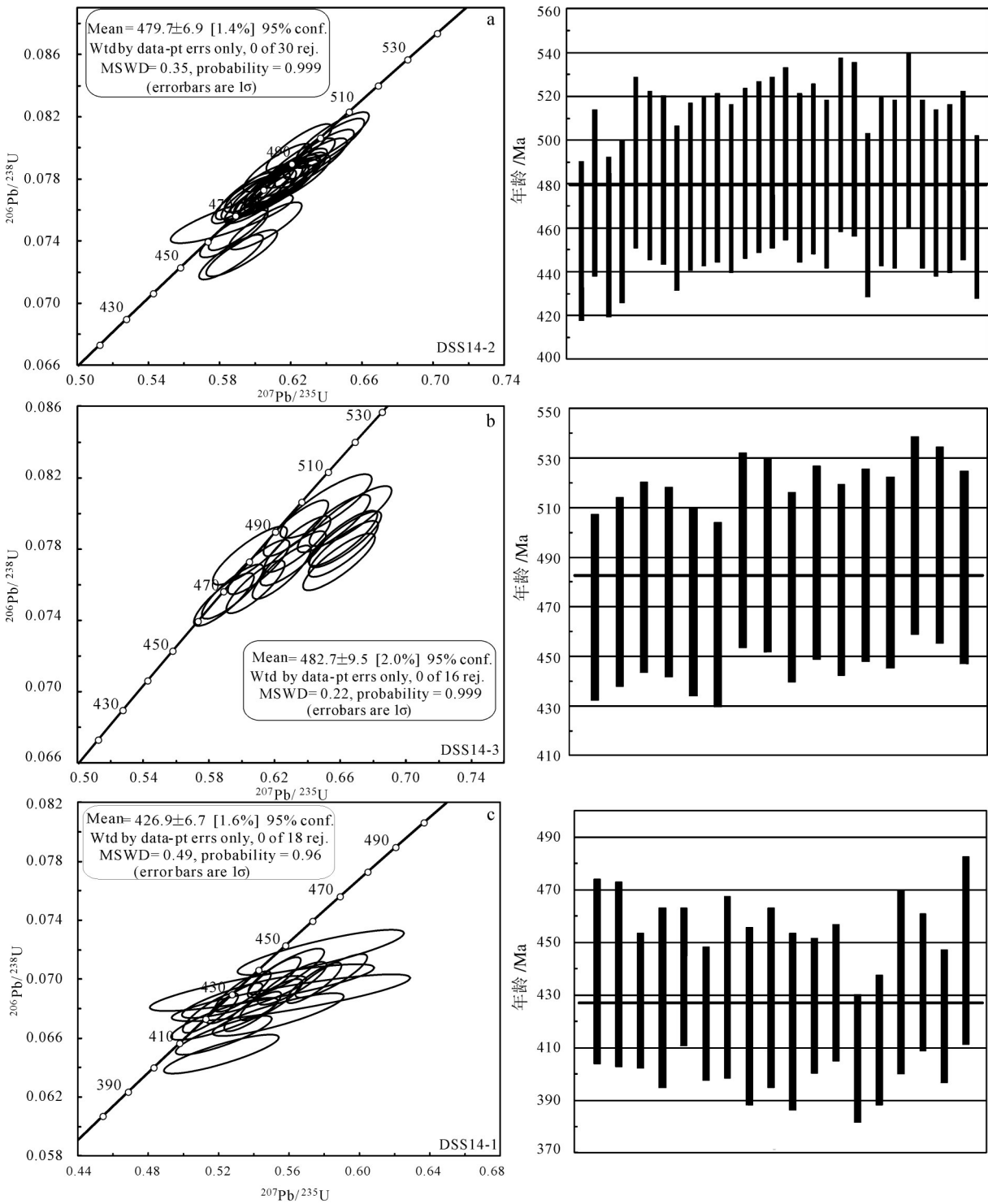


图 11 安山质晶屑凝灰岩(a)、含金黄铁绢英岩(b)和花岗闪长岩(c)锆石U-Pb谐和图  
 Fig.11 Zircon U-Pb Concordia diagram of andesitic crystal tuff (a), gold bearing beresite (b) and granodiorite (c)

获得的花岗闪长岩年龄值为早期岩浆侵位时间。该岩体成岩年龄与同属北祁连山西段北带的金佛寺岩体成岩年龄((424.0±1.6) Ma)相接近(孙宝璐等, 2017), 同时也位于北祁连造山带碰撞造山阶段时限范围内(440~360 Ma)(宋述光等, 2013)。

关于滴水山金矿成矿时代, 前人对邻区寒山金矿成矿时代进行了较多讨论。夏林圻等(2001)测得寒山金矿早期主成矿阶段含金石英脉Rb-Sr等时线年龄为(395±46) Ma。毛景文等(2004)获得寒山金矿含金石英脉Rb-Sr等时线年龄为(303±10) Ma。宋忠宝等(2005b)测得寒山金矿含金绢英岩中石英包裹体Rb-Sr等时线年龄为(339±10) Ma。杨建国等(2005b)测得寒山金矿早期金-毒砂-黄铁矿-石英脉Rb-Sr等时线年龄分别为(372±8) Ma。因此, 寒山金矿成矿同位素年龄值介于(395±46)~(303±10) Ma。本次研究采集含金黄铁绢英岩锆石U-Pb年龄为(482.7±9.5) Ma(图11b), 该年龄代表了赋矿安山质晶屑凝灰岩的形成年龄, 参照寒山金矿成矿同位素年龄值及花岗闪长岩的成岩年龄, 滴水山金矿的成矿时代应晚于(426.9±6.7) Ma(图11c)。

## 6.2 岩石成因及源区性质

### 6.2.1 赋矿火山岩

滴水山金矿区和寒山金矿区赋矿火山岩Cr、Ni、Co质量分数分别为 $11.40 \times 10^{-6}$ ~ $106.70 \times 10^{-6}$ 、 $5.92 \times 10^{-6}$ ~ $43.39 \times 10^{-6}$ 、 $7.51 \times 10^{-6}$ ~ $30.50 \times 10^{-6}$ , 远低于原始地幔质量分数值(Cr=1020×10<sup>-6</sup>、Ni=2400×10<sup>-6</sup>、Co=105×10<sup>-6</sup>)(Rudnick et al., 2003), 表明其不具有幔源原始岩浆的属性(Frey et al., 1978)。此外, 赋矿火山岩富集大离子亲石元素(LILE, 如K、Rb、Th), 明显亏损高场强元素(HFSE, 如Nb、Ta、P、Ti), 二者与岛弧钙碱性火山岩微量元素分配型式较一致, 而与岛弧拉斑玄武岩系列微量元素分配型式明显不同, 前者以低度富集低场强元素和亏损高场强元素为特征, 而后者则以强烈富集低场强元素为特征(毛景文等, 2004), Nb、Ta和Ti的亏损, 指示物源区有难熔矿物(钛铁矿、金红石等)(孙志远等, 2018), 这些矿物通常存在于俯冲消减带流体交代的亏损地幔中(Hawkins, 2003)。在REE配分图上, 表现为轻稀土(LREE)富集, 富集的LREE主要来自俯冲流体, 且研究区赋矿火山岩Yb<5×10<sup>-6</sup>, Ta<1×10<sup>-6</sup>, Ta/Yb<0.5, La/Nb=1.98~4.96(原始地幔La/Nb

为0.98~1.00, 岛弧岩浆La/Nb>1, Condie, 1982), 以上特征指示区内赋矿火山岩与岛弧环境有关(Condie, 1986; 孙志远等, 2018), 同时显示区内火山岩的原始岩浆可能起源于受俯冲板片脱水熔融交代的亏损地幔楔(Ellam et al., 1988)。

利用相容性相差较大的两个活动元素的比值可以有效示踪岩浆源区和地壳混染程度(徐夕生等, 2010)。富集地幔和过渡型地幔Zr/Nb<18, 亏损地幔Zr/Nb>18(Le Roex et al., 1983)。区内赋矿火山岩Zr/Nb介于15.07~19.09, 暗示区内火山岩由过渡型地幔和亏损地幔部分熔融形成, Ti/Y值为108.24~259.24, 平均值193.40, 与亏损地幔Ti/Y值271相近(Sun et al., 1989)。地壳通常具有较高的La/Nb值(Weaver et al., 1984; Wedepohl, 1995), 介于1.77~2.90, 如果地壳受到混染作用, 不相容元素La相对于Nb就会明显升高(负杰等, 2015), 区内火山岩La/Nb介于1.98~4.96, 暗示区内火山岩遭受了地壳混染作用, 在原始地幔标准化微量元素图中, Rb-Th呈峰, Nb-Ta呈槽, 进一步指示火山岩熔体在上侵的过程中可能受到上地壳的混染(Wilson, 1989, 李平等, 2018)。区内火山岩没有明显的Ce负异常, 表明源区没有俯冲沉积物的加入(Turner et al., 1988)。

Wilson(1989)认为, 洋壳俯冲过程中, 洋壳中由基性岩变质形成的角闪岩大量脱水转变为石英榴辉岩, 随着俯冲深度加大, 榴辉岩发生含水部分熔融, 从而产生富水的中酸性部分熔融体, 之后上升进入上覆地幔楔, 降低了其固相线, 导致地幔发生部分熔融, 从而引发岛弧岩浆作用, 因此, 研究区岛弧火山岩应为俯冲板片脱水产生的流体(包括含水流体和部分熔融体)交代地幔楔发生部分熔融而形成(夏林圻等, 2003), 在岩浆向上运移的过程中又遭受了上地壳混染作用。

### 6.2.2 花岗闪长岩

花岗岩成因类型的判定是花岗岩研究最重要的基础问题。目前ISAM型分类是用的最广泛的成因分类方案, I型和S型和A型较常见, M型较为少见(肖庆辉等, 2002)。已有众多学者从不同的角度提出过多种判别方法, 如Chappell et al.(1974)以铝指数1.1作为区分I型和S型的界线, Miller(1985)和吴福元等(2007)认为角闪石、堇青石和碱性铁镁矿物



是判断I型、S型和A型花岗岩最有效的矿物学标志。Chappell(1999)对Lachlan褶皱带花岗岩的研究发现,I型花岗岩中, $P_2O_5$ 含量随 $SiO_2$ 含量的增加而降低,而在S型花岗岩中, $P_2O_5$ 含量随 $SiO_2$ 含量的增加而增高或基本不变,这是由于磷灰石在准铝-弱准铝( $A/CNK < 1.1$ )的I型花岗质岩浆中溶解度很低,总是优先结晶,从而使残余岩浆 $P_2O_5$ 越来越低。

岩石成因信息可以通过岩石系列及其地球化学特征来反映,因为同一岩石系列的岩石在矿物组成和化学成分上相似,不同系列的岩石,其形成环境、物质来源和形成过程则不尽相同(肖庆辉等, 2002)。研究区花岗闪长主要由斜长石、石英、钾长石、角闪石及少量锆石、磷灰石、磁铁矿等副矿物组成, $P_2O_5$ 含量随 $SiO_2$ 含量的增加而降低,碱度率 $AR = 2.28 \sim 3.09$ ,属钙碱性系列岩石,总体偏钠质,铝质指数 $A/CNK$ 介于 $0.95 \sim 1.19$ ,在原始地幔标准化微量元素图中(图9a),岩石具富集K、Rb、Th、U等大离子亲石元素和亏损Nb、P、Ti等高场强元素的特征,以上岩石系列及地球化学特征与I型花岗岩类特征类似(Rickwood, 1989; Chappell, 1999),因此,区内花岗闪长岩应为I型花岗岩类。

花岗闪长岩稀土元素地球化学特征表现为轻稀土元素富集,重稀土元素亏损的特点, $\delta Eu$ 值为 $0.50 \sim 0.66$ ,为中等亏损,具壳型花岗岩的特点(王中刚等, 1989)。 $Rb/Sr$ 介于 $0.12 \sim 0.32$ ,平均值为 $0.19$ ,介于上地幔值( $0.034$ )与地壳值( $0.35$ )之间(Taylor et al., 1995),反映出壳幔源的特点(王国良等, 2013; 王楠等, 2018),表明研究区花岗闪长岩可能为下地

壳岩石部分熔融形成或壳幔相互作用的产物。

研究表明花岗岩类的源区具有多样性(Johannes et al., 1996; Patino et al., 1998; Castro et al., 1998; Alther et al., 2000; Sisson et al., 2004),中基性岩石部分熔融通常形成化学成分偏中性的花岗闪长质的准铝质花岗岩类,碎屑沉积岩类部分熔融则会形成偏酸性的过铝质花岗岩类,而泥砂质沉积岩类部分熔融则可能形成强烈富铝和富钾的花岗岩(朱小辉等, 2016)。在 $C/MF-A/MF$ 图解(12a)和 $Rb/Ba-Rb/Sr$ 图解(12b)中,样品点落在或接近基性岩源岩范围,个别落在泥砂质岩源岩范围。研究区花岗闪长岩属偏钠质钙碱系列、弱过铝质I型花岗岩类,结合区域地质背景,暗示其源岩可能为中基性岛弧型火山岩部分熔融或者是与形成岛弧型火山岩同源的岩浆演化形成(吴才来等, 2004)。岩石Eu的负异常,暗示其源岩在发生部分熔融时,在源区有斜长石的残留(蒋宗胜等, 2012; 徐璐璐等, 2014)。

### 6.3 构造环境

#### 6.3.1 赋矿火山岩

阴沟群在区内是一套火山岩—正常沉积岩组合,其中火山岩是以中酸性火山岩为主体的钙碱性火山岩系列,根据赋矿火山岩岩石系列及其富集大离子亲石元素,亏损高场强元素等地球化学特征,显示区内赋矿火山岩与岛弧环境有关。在 $(Y+Nb)$ 对 $Rb$ (图13a)和 $(Yb+Ta)$ 对 $Rb$ (图13b)图解中,区内赋矿火山岩的成分点均落入岛弧区内,再次表明研究区赋矿火山岩形成于岛弧环境,说明在早奥陶

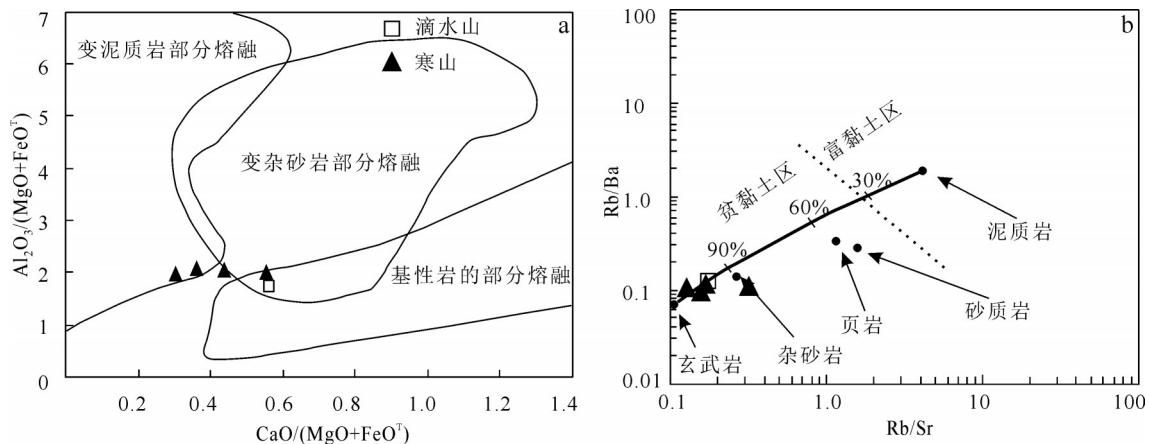


图12 花岗闪长岩C/MF-A/MF图解(a)(据Alther et al., 2000)和Rb/Sr-Rb/Ba图解(b)(据Sylvester, 1998)  
Fig.12 C/MF-A/MF diagram (after Alther et al., 2000) and Rb/Sr-Rb/Ba diagram(after Sylvester, 1998) of granodiorite



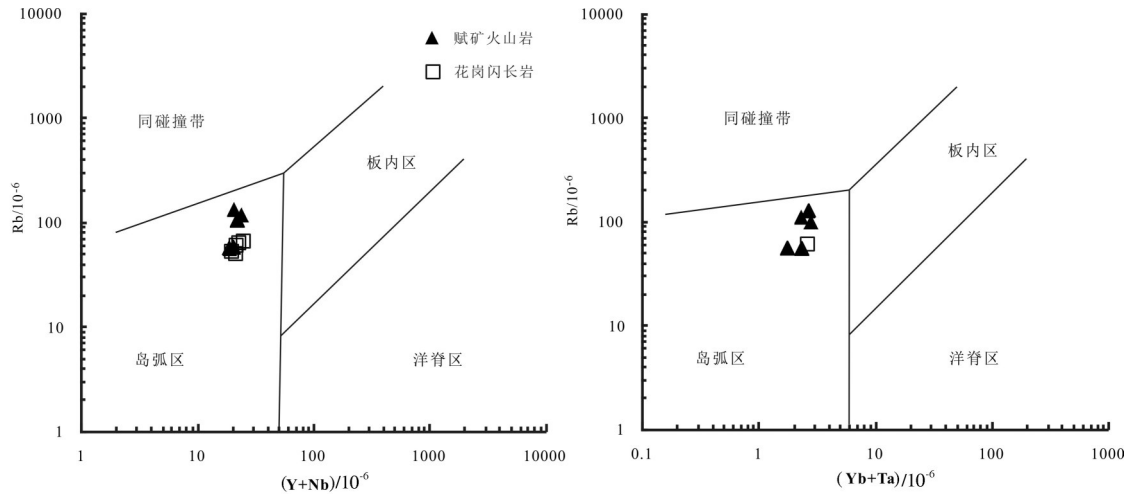


图 13 研究区赋矿火山岩和花岗闪长岩 Y+Nb 对 Rb(a) 与 Yb+Ta 对 Rb(b) 图解(据 Pearce et al., 1984)  
Fig.13 (Y+Nb)-Rb (a) and (Yb+Ta)-Rb (b) diagrams of volcanic rocks and granodiorite (after Pearce et al., 1984)

世((479.7±6.9)Ma~(482.7±9.5)Ma)研究区仍处于洋壳俯冲、消减形成的沟-弧-盆体系阶段,也表明北祁连洋在此阶段未闭合。这与前人对区域上下奥陶统阴沟群火山岩是岛弧环境产物的认识一致(夏林圻等, 2001; 宋述光等, 2009; 夏林圻等, 2016),也与区域赋矿火山岩形成环境和物质来源特征一致,该赋矿岛弧火山岩是北祁连寒武纪末—早奥陶世洋壳向北东方向阿拉善陆块俯冲、消减的产物,在俯冲时引发地幔楔部分熔融,产生的岛弧岩浆在其形成和通往地表的过程中,不仅带来了大量地幔的成矿物质,而且融熔和萃取了弧壳基底陆源沉积物中的成矿组分,为本区金矿形成奠定了丰富的物质基础(夏祖春等, 1996)。

### 6.3.2 花岗闪长岩

北祁连西段大部分花岗质岩体的形成都与祁连山造山作用中的俯冲造山作用和碰撞造山作用相关,表现为多数同位素年龄值都集中在 440~380Ma(夏林圻等, 2001), Song et al. (2013) 认为随着祁连洋的闭合,北祁连在 440~420Ma 发生弧-陆碰撞,形成同碰撞期花岗岩,本次测得区内花岗闪长岩锆石 U-Pb 年龄为(426.9±6.7)Ma,结合区域地质背景,研究区花岗闪长岩体应属北祁连洋闭合后,弧-陆碰撞的产物。

花岗岩类微量元素可以用作探索构造环境的工具(Patino et al., 1991; Sylvester, 1998)。根据(Y+Nb)对 Rb 与(Yb+Ta)对 Rb 图解(Pearce et al., 1984)

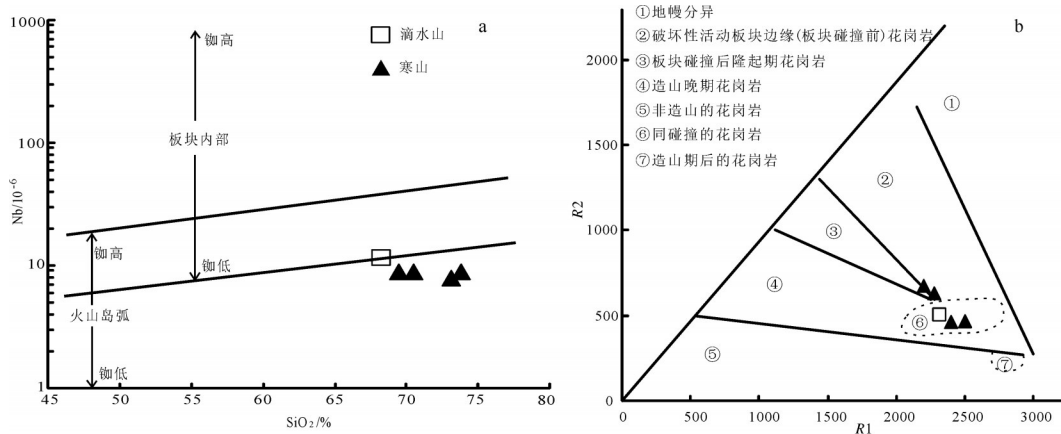


图 14 花岗闪长岩 SiO<sub>2</sub>-Nb(a)(底图据毛景文等, 2004)和 R1-R2 图解(b)(底图据 Bachelor, 1985)  
Fig.14 SiO<sub>2</sub>-Nb diagram(a)(after Mao et al., 2004)and R1-R2 diagram(b)(after Bachelor, 1985) of granodiorite

中的投影(图13),区内花岗闪长岩投影到火山岛弧区。在 $\text{SiO}_2\text{-Nb}$ 图解(毛景文等,2004)(图14a)中,再次证明了区内花岗闪长岩体为火山弧花岗岩类。在 $R1\text{-}R2$ 图解(Bachelor et al., 1985)上(图14b),区内花岗闪长岩的投影点落于板块碰撞前和同碰撞期两个区。综上所述,区内花岗闪长岩体应属发育于岛弧区同碰撞钠质钙碱系列、弱过铝质I型花岗岩类。

#### 6.4 地质意义

滴水山金矿位于北祁连造山带西段,处于塔里木克拉通、阿拉善陆块、北祁连造山带交汇部位,该造山带从元古宙至泥盆纪经历了由大陆裂谷→大洋化→洋盆扩张并俯冲消减→沟、弧、盆体系形成和发展→洋盆收缩闭合→碰撞造山等一系列构造演化过程(夏林圻等,2001;李文渊,2004;夏林圻等,2016)。

夏林圻等(1998b, 1999, 2001, 2016)、宋述光等(2009, 2013)研究表明,从古元古代中期开始,华北克拉通西南边缘发生大陆裂解事件,形成北大河地区朱龙关群中大规模大陆裂谷溢流玄武岩,至晚寒武世,最终发生大陆裂解和分离,形成北祁连早古生代洋盆。早寒武世至晚奥陶世(520~440Ma),北祁连洋盆向北或东北方向俯冲至阿拉善陆块之下,形成北祁连早古生代俯冲杂岩带、岛弧火山岩带和弧后盆地火山岩带,区内火山岩主微量元素特征显示为岛弧钙碱性火山岩,锆石U-Pb年龄为(479.7±6.9)Ma~(482.7±9.5)Ma,为早奥陶世岛弧火山作用的产物。滴水山金矿和寒山金矿均产于岛弧火山岩建造的中酸性火山岩中,与区域岩石相比,二者赋矿火山岩中金均发生明显贫化,分别为区域背景值的1/4、1/2(夏林圻等,2001;杨永春等,2018)。研究区赋矿火山岩和矿石的REE、 $\sum\text{LREE}/\sum\text{HREE}$ 比值、 $(\text{La}/\text{Yb})_n$ 比值及 $\delta\text{Eu}$ 值有显著差异,但稀土元素配分形式基本保持不变,均表现为右缓倾的稀土曲线(图6b),反映了它们来自相同的源区,表明赋矿火山岩为成矿提供了物源。晚奥陶世至晚志留世(440~420Ma),北祁连洋盆闭合,发生弧-陆碰撞,形成研究区中志留世同碰撞花岗闪长岩((426.9±6.7)Ma),该期花岗闪长岩成岩年龄早于成矿时代((395±46)~(303±10)Ma),代表了成矿前的一期岩浆热事件。晚志留世至早泥盆世(420~400Ma)发生

强烈造山作用,导致山脉形成,并于早泥盆世堆积磨拉石建造(杜远生等,2004),由于碰撞造山作用,在岛弧火山岩地段形成了韧-脆性剪切带,为流体的运移提供了通道。早泥盆世(<400Ma)后祁连山发生造山后的伸展和剥蚀,持续的伸展作用引起造山带的去根和地幔软流圈的上涌并发生部分熔融,造成地壳岩石的熔融,形成造山后花岗岩(宋述光等,2013),伴随岩浆活动,矿化热源不断萃取火山岩中成矿物质,并在糜棱岩化带中形成金的初步富集,随着成矿作用的进行,构造体制发生转换,早期形成的韧-脆性变形逐渐转变为脆性变形,且岩体的再次侵入导致含矿热源再次活动,在脆性裂隙中形成含金石英细脉、大脉,导致金元素的再次富集成矿(邓军等,1998;翟裕生等,2002;杨永春等,2018)。

## 7 结论

(1)滴水山金矿区赋矿安山质晶屑凝灰岩LA-ICP-MS锆石U-Pb年龄为(479.7±6.9)Ma,形成时代为早奥陶世;花岗闪长岩年龄(426.9±6.7)Ma,时代为中志留世(加里东晚期);含金黄铁绢英岩锆石U-Pb年龄(482.7±9.5)Ma,代表了赋矿安山质晶屑凝灰岩的形成年龄,成矿时代应晚于(426.9±6.7)Ma。

(2)滴水山金矿区赋矿安山质晶屑凝灰岩、安山质岩屑晶屑角砾凝灰岩属钙碱性系列,富集大离子亲石元素(LILE,如K、Rb、Th),明显亏损高场强元素(HFSE,如Nb、Ta、P、Ti),岩矿石稀土元素配分型式基本一致,呈右缓倾,轻稀土相对富集,具弱的铕负异常,形成于洋壳俯冲的岛弧环境,由俯冲板片脱水产生的流体交代地幔楔发生部分熔融而形成,在岩浆向上运移的过程中遭受了上地壳混染。花岗闪长岩 $\text{SiO}_2$ 含量67.48%~72.68%, $(\text{K}_2\text{O}+\text{Na}_2\text{O})$ 含量7.15%~7.44%,里特曼指数 $\delta$ 值为1.78~2.07,铝质指数A/CNK介于0.95~1.19,富集K、Rb、Th、U等大离子亲石元素和亏损Nb、P、Ti等高场强元素,稀土分配曲线呈右倾,轻稀土相对富集,具中等铕负异常,属钠质钙碱系列、弱过铝质I型花岗岩类,形成于弧-陆碰撞的火山弧环境,具壳幔混合成因的特点。

(3)综合区域地质资料,滴水山金矿区成岩成矿构造背景为早奥陶世北祁连洋盆向阿拉善陆块

之下俯冲,形成岛弧火山岩,为矿源层;中志留世,发生弧-陆碰撞,形成同碰撞花岗闪长岩,晚志留世后造山作用及造山后的伸展,导致金的富集。

**致谢:**本次研究工作得到甘肃省地矿局四勘院各级领导、中国地质大学(北京)博士梁亚运、杨尚松的指导和帮助,论文修改中匿名审稿专家提出很多宝贵意见,在此一并表示感谢!

## 注释

①惠剑宁,王学银,王党琦. 2013. 甘肃省玉门市滴水山金矿普查报告[R]. 酒泉: 甘肃省地质矿产勘查开发局第四地质矿产勘查院.

## References

- Alther R, Holl A, Hegener E, Langer C, Kreuzer H. 2000. High potassium, calc-alkaline I-type plutonism in the European Variscides: northern Vosges (France) and northern Schwarzwald (Germany)[J]. *Lithos*, 50(1/3): 51-73.
- Anderson T. 2002. Correction of common lead in U-Pb analyses that do not report  $^{204}\text{Pb}$ [J]. *Chemical Geology*, 192(1): 59-79.
- Bachelor R A, Bowden P. 1985. Petrogenetic interpretation of granitoid rock series using multication parameters[J]. *Chemical Geology*, 48: 43-45.
- Castro A, Patino Douce A E, Corretge L G. 1999. Origin of peraluminous granites and granodiorites, Iberian massif, Spain: An experimental test of granite petrogenesis[J]. *Contributions to Mineralogy and Petrology*, 135(2-3): 255-276.
- Chappell B W. 1999. Aluminum saturation in I- and S-type granites and the characterization of fractionated haplogranites[J]. *Lithos*, 46: 535-551.
- Chappell B W, White A J R. 1974. Two contrasting granite types[J]. *Pacific Geology*, 8: 173-174.
- Condie K C. 1982. *Plate Tectonics and Crustal Evolution (Second Edition)* [M]. Oxford: Pergamon Press.
- Condie K C. 1986. Geochemistry and tectonic setting of Early Proterozoic supracrustal rocks in the southwestern United States[J]. *The Journal of Geology*, 94(6): 845-864.
- Deng Jun, Lv Guxian, Yang Liqiang, Guo Tao, Fang Yun, Shu Bing. 1999. The transformation of tectonic stress field and interfacial metallogenesis[J]. *Acta Geoscientica Sinica*, 19(3): 244-250 (in Chinese with English abstract).
- Ellam R M, Hawkesworth C J. 1988. Elemental and isotopic variations in subduction related basalts: Evidence for a three component model[J]. *Contributions to Mineralogy and Petrology*, 98(1): 72-80.
- Frey F A, Prinz M. 1978. Ultramafic inclusions from San Carlos, Arizona: Petrologic and geochemical data bearing on their petrogenesis. *Earth and Planetary Science Letters*, 38(1): 129-176.
- Ge Xiaohong, Liu Junlai. 1999. Formation and tectonic background of the northern Qilian Orogenic belt[J]. *Earth Science Frontiers*, 6(4): 223-230 (in Chinese with English abstract).
- Gerdes A, Worner G, Henk A. 2000. Post-collisional granite generation and HAT-Lp metamorphism by radiogenic heating: the example from the Variscan South Bohemian Batholith[J]. *Journal of the Geological Society of London*, 157(5): 577-587.
- Hawkins J W. 2003. Geology of supra-subduction zones—implications for the origin of ophiolites[C]//Dilek Y and Newcomb S(eds.). *Ophiolite Concept and the Evolution of Geological Thought*. Colorado: Geological Society of America Special Paper, 373: 227-268.
- Jia Qunzi, Yang Zhongtang, Xiao Chaoyang, Zou Xianghua, Ye Dejin, Duan Yongmin, Zhao Junwei, Su Lianghong. 2002. Subdivision of Qilian metallogenic belt and ore-forming regularities [J]. *Mineral Deposits*, 21: 140-143 (in Chinese with English abstract).
- Jiang Zongsheng, Zhang Zuoheng, Hou Kejun, Hong Wei, Wang Zhihua, Li Fengming, Tian Jingquan. 2012. Geochemistry and zircon U-Pb age of volcanic rocks from the Chaganguoer and Zhibo iron deposits, western Tianshan, and their geological significance[J]. *Acta Petrologica Sinica*, 28(7): 2074-2088 (in Chinese with English abstract).
- Johannes W, Holtz F. 1996. *Petrogenesis and Experimental Petrology of Granitic Rocks*[M]. Berlin: Springer-Verlag.
- Le Roex A P, Dick H J B, Erlank A J. 1983. Geochemistry, mineralogy and petrogenesis of lavas erupted along the Southwest Indian Ridge between the Bouvet triple junction and 11 degrees East[J]. *Journal of Petrology*, 92(10): 267-318.
- Li Fenqi, Wang Chengshan, Yi Haisheng, Tang Zhongli, Liu Baichong, Ma Yunhai. 2003. Ore-forming conditions and gold prospecting criteria in Changma region, West Gansu province[J]. *Xinjiang Geology*, 21(4): 468-473 (in Chinese with English abstract).
- Li Ping, Liu Hongxu, Ding Bo, Tian Mingming. 2018. The Ziron U-Pb geochronology and dynamics mechanism for the formation of monzonitic granite in the Qiongbola area, south of Yili basin[J]. *Geology in China*, 45(4): 720-739 (in Chinese with English abstract).
- Li Wenyuan. 2004. Main mineral deposit associations in the Qilian Mountains and their metallogenic dynamics[J]. *Acta Geoscientica Sinica*. 25(3): 313-320 (in Chinese with English abstract).
- Mao Jingwen, Yang Jianmin, Zhang Zhaochong, Wu Maobing, Wang Zhiliang, Zhang Zuoheng, Ye Dejin, Zuo Guochao. 1998a. Geology, Geochemistry and genesis of the Hanshan ductile-brittle shear zone gold deposit in Gansu Province[J]. *Mineral Deposits*, 17(1): 1-12 (in Chinese with English abstract).
- Mao Jingwen, Zhang Zuoheng, Yang Jianmin, Zhang Zhaochong, Wang Zhiliang, Ye Dejin. 1998b. Geology and metallogenic geochemistry of the Yinzuishan gold deposit, Gansu Province[J]. *Mineral Deposits*, 17(4): 297-306 (in Chinese with English abstract).

- abstract).
- Mao Jingwen, Zhang Zuoheng, Yang Jianmin, Zuo Guochao, Zhang Zuoheng, Ye Dejin, Wang Zhiliang, Ren Fenshou, Zhang Yu Jun, Peng Cong, Liu Yuzhou, Jiang Mei. 2003. Minerogenetic Series and Prospecting Evaluation of Copper Gold Iron Tungsten Polymetallic Deposit in the West Sector of the Northern Qilian Mountains[M]. Beijing: Geological Publishing House, 1-143 (in Chinese).
- Maniar P D, Piccoli P M. 1989. Tectonic discrimination of granitoids[J]. Geological Society of America Bulletin, 101: 635-643.
- Middlemost E K. 1972. A simple classification of volcanic rocks[J]. Bulletin of Volcano, 36: 382-397.
- Middlemost E K. 1994. Naming materials in the magma/igneous rock system[J]. Earth-Science Reviews, 37(3/4):215-224.
- Miller C F. 1985. Are strongly peraluminous magmas derived from polytic sedimentary source?[J]. Journal of Geology, 93(6):673-689.
- Patino A E, Johnston A D. 1991. Phase equilibrium and melting productivity in the polytic system: Implication for the origin the peraluminous granitoids and aluminous granulites[J]. Contributions to Mineralogy and Petrology, 107: 202-218.
- Patino A E, McCarthy T C. 1998. Melting of crustal rocks during continental collision and subduction[C]//Hacker B R, Liou J G (eds.). When Continental Collide: Geodynamics of Ultra-high Pressure Rocks. Netherlands: Kluwer Academic Publishers, 27-55.
- Pearce J A, Harris B W, Tindle A G. 1984. Trace element discrimination diagrams for the tectonic interpretation of granitic rocks[J]. Journal of Petrology, 25: 956-983.
- Rickwood P C. 1989. Boundary lines within petrologic diagrams which use oxides of major and minor elements[J]. Lithos, 22: 247-253.
- Rubatto D. 2002. Zircon trace element geochemistry: Partitioning with garnet and the link between U-Pb ages and metamorphism[J]. Chemical Geology, 184(1/2): 123-138.
- Rudnick R L, Gao S. 2003. Composition of the continental crust [C]//L R R (ed.). Treatise on Geochemistry. Oxford: Elsevier, 1-64.
- Sisson T W, Ratajeski K, Hankins W B, Glazner A F. 2004. Voluminous granitic magmas from common basaltic sources[J]. Contributions to Mineralogy and Petrology, 148(6): 635-661.
- Song Shuguang, Niu Yaoning, Zhang Lifei, Zhang Guibin. 2009. Time constraints on orogenesis from oceanic subduction to continental subduction, collision, and exhumation: An example from North Qilian and North Qaidam HP-UHP belts[J]. Acta Petrologica Sinica, 25(9): 2067-2077 (in Chinese with English abstract).
- Song Shuguang, Zhang Guibin, Zhang Cong, Zhang Lifei, Wei Chunjing. 2013a. Dynamic process of oceanic subduction and continental collision: petrological constraints of HP-UHP belts in Qilian-Qaidam, the northern Tibetan Plateau[J]. Chin. Sci. Bull., 58: 2240-2245 (in Chinese).
- Song S G, Zhang L F, Niu Y L, Li S, Xiao H X. 2013b. Tectonics of the North Qilian orogen, NW China[J]. Gondwana, 23: 1378-1401.
- Song Zhongbao, Ren Youxiang, Li Zhipei, Yang Jianguo, Liu Xiaozhou. 2003. Review on isotopic dating in the western part of the North Qilian Mountains[J]. Northwestern Geology, 36(4): 1-7 (in Chinese with English abstract).
- Song Zhongbao, Li Zhipei, Ren Youxiang, Yang Jianguo, Li Yazhi, Xie Chunlin. 2005a. Chronology and geological significance of Chelugou dacite porphyry in North Qilian Mountains[J]. Geological Science and Technology Information, 24(3): 15-19 (in Chinese with English abstract).
- Song Zhongbao, Ren Youxiang, Li Zhipei, Yang Jianguo, Li Yazhi. 2005b. A preliminary study on the metallogenetic age of Hanshan gold deposit, North Qilian Mountain[J]. Geology and Prospecting, 41(3): 12-15 (in Chinese with English abstract).
- Sun Baolu, Qian Qing, Zhang Jian Xin. 2017. Zircon U-Pb geochronology, Hf-O isotopes, whole-rock geochemistry of the Dafosi and Jin fosi granite plutons, Gansu Province and geological implications[J]. Acta Petrologica Sinica, 33(10): 3091-3108 (in Chinese with English abstract).
- Sun S S, McDonough W F. 1989. Chemical and isotopic systematics of oceanic basalts: implications for mantle composition and processes[C]//Saunders A D, Norry M J(eds.). Magmatism in the Ocean Basins. London: Geological Society Special Publication, 42: 313-345.
- Sun Zhiyuan, Long Lingli, Wang Yuwang, Luo Zhaohua, Zhao Lutong, Xie Hongjing. 2018. Geochronology, geochemistry and genesis of Na-rich volcanic rocks of the Zhaibeishan copper deposit in Eastern Tianshan Mountains[J]. Geology in China, 45(5): 943-962 (in Chinese with English abstract).
- Sylvesler P J. 1998. Post-collisional peraluminous granites[J]. Lithos, 45: 29-44.
- Taylor S R, McLennan S M. 1995. The geochemical evolution of the continental crust[J]. Reviews of Geophysics, 33(2): 241-265.
- Tong Xiaohua, Ye Dejin. 2004. Metallogenic prognosis of composite informations on gold ore deposit in Yingzuishan-Chelugou-shan in western section of North Qilian[J]. Acta Geologica Gansu, 13(2): 79-84 (in Chinese with English abstract).
- Turner G, Wang S, Burgess R. 1988. Argon and other noble gases in fluid inclusions[J]. Chemical Geology, 70(1/2): 42.
- Wang Guoliang, Ye Zhanfu, Qi Shengsheng, Li Jie, Liu Jiandong. 2013. LA-ICP-MS zircon U-Pb dating and geochemical characteristics of late granite in Longwang mountain of northern Qilian[J]. Mineral Resources and Geology, 27(6): 462-470 (in Chinese with English abstract).
- Wang Nan, Wu Cailai, Ma Changqian. 2017. The Paleozoic granitic magmatism of the eastern Altyn tagh fault belt and its continental dynamic significance [J]. Acta Geoscientica Sinica, 38(S1): 33-37 (in Chinese with English abstract).



- Wang Nan, Wu Cailai, Lei Min, Chen Hongjie, Li Mingze. 2018. Mineralogical characteristics of Qingshan granitic pluton in north Qilian Orogenic belt and their constraints on petrogenesis[J]. *Earth Science*, 43(4): 1253–1265 (in Chinese with English abstract).
- Wang Xueyin, He Pingping. 2015. Geochemical characteristics of Dishuishan gold deposit in Gansu province [J]. *Gansu Geology*, 24(3): 58–62 (in Chinese with English abstract).
- Wang Yongsheng, Wang Jianguo, Liu Yuxiang. 2011. Metallogenic fluid characteristics and genetic analysis of gold deposit in the west sector of the Northern Qilian Mountains [J]. *China Science and Technology Information*. 14: 25–27 (in Chinese).
- Wang Yongsheng. 2012. Research on Mineralizing Fluid Geochemistry Characteristics and Genesis of Yingzuishan Gold Deposit, Gansu Province[D]. Beijing: China University of Geoscience, 1–68 (in Chinese with English abstract).
- Wang Zhonggang, Yu Xueyuan, Zhao Zhenhua. 2010. Rare earth Element Geochemistry[M]. Beijing: Science Press, 1–535 (in Chinese).
- Weaver B L, Tarney J. 1984. Empirical approach to estimating the composition of the continental crust[J]. *Nature*, 31(1): 310–315.
- Wedepohl K H. 1995. The composition of the continental crust[J]. *Geochimica et Cosmochimica Acta*, 59(7): 1217–1232.
- Wilson M. 1989. *Igneous Petrogenesis: A Global Tectonic Approach*[M]. London: Unwin Hyman, 466.
- Winchester J A, Floyd P A. 1977. Geochemical discrimination of different magma series and their differentiation products using immobile elements[J]. *Chemical Geology*, 20: 325–342.
- Wright J B. 1969. A simple alkalinity ratio and its application to questions of non-orogenic granite gneiss[J]. *Geological Magazine*, 106(4): 370–384.
- Wu Cailai, Yang Jingsui, Yang Hongyi, Wooden J, Shi Rendeng, Chen Songnian, Zheng Qiuguang. 2004. Dating of two types of granite from north Qilian, China[J]. *Acta Petrologica Sinica*, 20(3): 425–432 (in Chinese with English abstract).
- Wu Fuyuan, Li Xianhua, Yang Jinhui, Zheng Yongfei. 2007. Discussions on the petrogenesis of granites[J]. *Acta Petrologica Sinica*, 23(6): 1217–1238 (in Chinese with English abstract).
- Wu Maobing, Mao Jingwen, Yang Jianmin, Zhang Zhaochong, Zuo Guochao. 1999. Deformation of the Hanshan shear zone and its relationship to gold mineralization in west part of North Qilianshan [J]. *Geology and Prospecting*, 35(4): 12–14 (in Chinese with English abstract).
- Xia Linqi, Xia Zuchun, Ren Youxiang, Zuo Guochao, Qiu Jiexiang, Peng Ligui, Wang Dawei, Yang Weirang, Wu Jieren, Xia Weihua, Tan Gongjiog, Yu Pusheng. 1998a. Volcanism and Mineralization of Qilian Mountains and its Adjacent Area [M]. Beijing: Geological Publishing House, 10–80 (in Chinese).
- Xia Linqi, Xia Zuchun, Xu Xueyi. 1998b. Early Palaeozoic mid-ocean ridge-ocean island and back-arc basin volcanism in the North Qilian Mountains[J]. *Acta Geologica Sinica*, 72(4): 301–312 (in Chinese with English abstract).
- Xia Linqi, Xia Zuchun, Xu Xueyi, Zhao Jiangtian, Yang Hequn, Zhao Donghong. 1999. Proterozoic continental flood basalts from Qilian Mountains[J]. *Geological Review*, 45: 1028–1037 (in Chinese with English abstract).
- Xia Linqi, Xia Zuchun, Ren Youxiang. Xu Xueyi, Yang Hequn, Li Zhipei, Yang Jianguo, Li Wenyuan, Zhao Donghong, Song Zhongbao, Li Xiangmin, Yu Pusheng. 2001. Tectonic–Volcanic Magama–Metallogenic Dynamics of North Qilian Mountains[M]. Beijing: China Land Publishing House, 1–130, 231–255 (in Chinese).
- Xia Linqi, Li Xiangmin, Yu Jiyuan, Wang Guoqiang. 2016. Mid–Late Neoproterozoic to Early Paleozoic volcanism and tectonic evolution of the Qilian Mountain[J]. *Geology in China*, 43(4): 1087–1138 (in Chinese with English abstract).
- Xia Linqi, Xia Zuchun, Xu Xueyi. 2003. Magmagenesis of Ordovician back-arc basins in the Northern Qilian Mountains[J]. *Geology in China*, 43(4): 1087–1138 (in Chinese with English abstract).
- Xia Zuchun, Xia Linqi, Xu Xueyi. 1996. The Late–Proterozoic–Cambrian active continental rift volcanism in Northern Qilian Mountains[J]. *Acta Geoscientica Sinica*, 17(3): 282–291 (in Chinese with English abstract).
- Xiao Qinghui, Deng Jinfu, Ma Daquan, Hong Dawei, Mo Xuanxue, Lu Xinxiang, Li Zhichang, Wang Xiongwu, Ma Changqian, Wu Fuyuan, Luo Zhaohua, Wang Tao. 2002. The Ways of Investigation on Granitoids[M]. Beijing: Geological Publishing House, 230 (in Chinese).
- Xu Lulu, Chai Fengmei, Li Qiang, Zeng Hong, Geng Xinxia, Xia Fang, Deng Gang. 2015. Geochemistry and zircon U–Pb age of volcanic rocks from the Shaquanzi Fe–Cu Deposit in East Tianshan Mountainins and their geological significance[J]. *Geology in China*, 41(6): 1771–1790 (in Chinese with English abstract).
- Xu Xisheng, Qiu Jiansheng. 2010. *Igneous Petrology*[M]. Beijing: Science Press, 93 (in Chinese).
- Yang Jianguo, Ma Zhongping, Ren Youxiang, Li Zhipei, Song Zhongbao. 2002. The geological feathures and genetic pattern of Te–Au deposit related to porphyry in North Qilian Mts[J]. *Northwestern Geology*, 35(2): 24–33 (in Chinese with English abstract).
- Yang Jianguo, Huang Zhenquan, Ren Youxiang, Li Zhipei, Song Zhongbao. 2003. The ore–controlling condition and metallogenic model of Hanshan gold deposit in North Qilian Mts[J]. *Northwestern Geology*, 36(1): 41–51 (in Chinese with English abstract).
- Yang Jianguo, Yang Linhai, Ren Youxiang, Li Zhipei, Song Zhongbao. 2005. Isotopic geochronology of the ore–forming process in the Hanshan gold deposit of the North Qilian Mountains[J]. *Acta Geoscientica Sinica*, 26(4): 315–320 (in Chinese with English abstract).

- Yang Xingji. 2007. Ore-forming conditions and prospecting direction of Hanshan gold deposit in the Anxi County, Gansu[J]. *Northwestern Geology*, 43(1): 49–53 (in Chinese with English abstract).
- Yang Yongchun, Liu Jiajun, Wang Xueyin, Wang Xiaoqiang, Xue Xiaowen, Zhang Cong, Ren Xi. 2018. Geochemical characteristics and structural ore-control mechanism about different structural-lithofacies zones of the Dishuishan gold deposit in Gansu province[J]. *Northwestern Geology*, 51(1): 88–103 (in Chinese with English abstract).
- Ye Dejin, Zhang Zuoheng, Zhao Yanqing. 2003. Ore-control factors and genesis of the Yingzuishan altered cataclastic rock type gold deposit, the west sector of the Northern Qilian Mountains[J]. *Acta Geoscientia Sinica*, 24(4): 311–318 (in Chinese with English abstract).
- Yun Jie, Gao Xiaofeng, Xiao Peixi, Kang Lei, Li Ping. 2015. Geochemical characteristics of the Lower Carboniferous volcanic rocks of the Wuluat Formation in the Western Kunlun Mountains and their geological significance[J]. *Geology in China*, 42(3): 587–600 (in Chinese with English abstract).
- Zhai Yusheng, Lv Guxian. 2002. Transition of tectonic and dynamic regime and mineralization [J]. *Acta Geoscientia Sinica*, 23(2): 97–102 (in Chinese with English abstract).
- Zhang Dequan, Sun Guiying, Xu Honglin. 1995. Petrology and isotope chronology of the Jinfosi pluton, Qilian Mts., Gansu[J]. *Acta Geoscientia Sinica*, 37(4): 375–385 (in Chinese with English abstract).
- Zhao Wenjin, Mechie J, Feng Mei, Shi Danian, Xue Guangqi, Su Heping, Song Yang, Yang Hongwei, Liu Zhiwei. 2014. Cenozoic orogenesis of the Qilian Mountain and the lithosphere mantle tectonic framework beneath it[J]. *Geology in China*, 41(5): 1411–1423. (in Chinese with English abstract).
- Zhu Dicheng, Pai Guitang, Mo Xuanxue, Wang Liquan, Zhao Zhidan, Liao Zhongli, Geng Quanru, Dong Guochen. 2006. Identification for the Mesozoic OIB-type basalts in Central Qinghai-Tibetan plateau: geochronology, geochemistry and their tectonic setting[J]. *Acta Geological Sinica*, 80(9): 1312–1328 (in Chinese with English abstract).
- Zhu D C, Zhao Z D, Niu Y L, Dilek Y, Wang Q, Ji W H, Dong G C, Sui Q L, Liu Y S, Yuan H L, Mo X X. 2012. Cambrian bimodal volcanism in the Lhasa Terrane, southern Tibet: Recore of an early Paleozoic Andean-type magmatic arc in the Australian proto-Tethyan margin[J]. *Chemical Geology*, 328: 290–308.
- Zhu Xiaohui, Wang Hongliang, Yang Meng. 2016. Zircon U-Pb age of the monzogranite from the middle segment of the Qaidam Mountain composite granite on the south margin of the Qilian Mountain[J]. *Geology in China*, 43(3): 751–767 (in Chinese with English abstract).
- 邓军, 吕古贤, 杨立强, 郭涛, 方云, 舒斌. 1998. 构造应力场转换与界面成矿[J]. *地球学报*, 19(3): 244–250.
- 葛肖虹, 刘俊来. 1999. 北祁连造山带的形成与背景[J]. *地学前缘*, 6(4): 223–230.
- 贾群子, 杨钟堂, 肖朝阳, 邹湘华, 段永民, 赵俊伟, 苏亮红. 2002. 祁连山金属矿床成矿带划分及分布规律[J]. *矿床地质*, 21(增刊): 140–143.
- 蒋宗胜, 张作衡, 侯可军, 洪为, 王志华, 李凤鸣, 田敬全. 2012. 西天山查岗诺尔和智博铁矿区火山岩地球化学特征、锆石U-Pb年龄及地质意义[J]. *岩石学报*, 28(7): 2074–2088.
- 李奋其, 王成善, 伊海生, 汤中立, 刘佰崇, 马云海. 2003. 甘肃西部昌马地区金矿成矿条件及找矿标志[J]. *新疆地质*, 21(4): 468–473.
- 李平, 刘红旭, 丁波, 田明明. 2018. 伊犁盆地南缘琼博拉二长花岗岩锆石年代学及形成动力学机制[J]. *中国地质*, 45(4): 720–739.
- 李文渊. 2004. 祁连山主要矿床组合及其成矿动力学分析[J]. *地球学报*, 25(3): 313–320.
- 毛景文, 杨建民, 张招崇, 吴茂炳, 王志良, 张作衡, 叶得金, 左国朝. 1998a. 甘肃寒山剪切带型金矿床地质、地球化学和成因[J]. *矿床地质*, 17(1): 1–12.
- 毛景文, 张作衡, 杨建民, 张招崇, 王志良, 叶得金. 1998b. 甘肃鹰嘴山金矿床地质和成矿地球化学[J]. *矿床地质*, 17(4): 297–306.
- 毛景文, 张作衡, 杨建民, 左国朝, 张作衡, 叶得金, 王志良, 任丰寿, 张玉君, 彭聪, 刘煜洲, 姜枚. 2004. 北祁连山西段铜金铁钨多金属矿床成矿系列和找矿评价[M]. 北京: 地质出版社, 1–143.
- 宋述光, 牛耀龄, 张立飞, 张贵宾. 2009. 大陆造山运动: 从大洋俯冲到大陆俯冲、碰撞、折返的时限——以北祁连山、柴北缘为例[J]. *岩石学报*, 25(9): 2067–2077.
- 宋述光, 张贵宾, 张聪, 张立飞, 魏春景. 2013a. 大洋俯冲和大陆碰撞的动力学过程: 北祁连—柴北缘高压—超高压变质带的岩石学制约[J]. *科学通报*, 58(23): 2240–2245.
- 宋忠宝, 任有祥, 李智佩, 杨建国, 刘小舟. 2003. 北祁连山西段同位素测年概况[J]. *西北地质*, 36(4): 1–7.
- 宋忠宝, 李智佩, 任有祥, 杨建国, 栗亚芝, 谢春林. 2005a. 北祁连山车路沟英安斑岩的年代学及地质意义[J]. *地质科技情报*, 24(3): 15–19.
- 宋忠宝, 任有祥, 李智佩, 杨建国, 栗亚芝. 2005b. 北祁连山寒山金矿成矿时代讨论[J]. *地质与勘探*, 41(3): 12–15.
- 孙宝璐, 钱青, 张建新. 2017. 甘肃大佛寺、金佛寺花岗岩体的锆石U-Pb年龄、Hf-O同位素和全岩地球化学特征及地质意义[J]. *岩石学报*, 33(10): 3091–3108.
- 孙志远, 龙灵利, 王玉往, 罗照华, 赵路通, 解洪晶. 2018. 东天山寨北山铜矿区钠质火山岩年代学、地球化学特征及其成因[J]. *中国地质*, 45(5): 943–962.
- 童晓华, 叶得金. 2004. 甘肃北祁连西段鹰咀山—车路沟山金矿综合信息成矿预测[J]. *甘肃地质学报*, 13(2): 79–84.

## 附中文参考文献

- 王国良, 叶占福, 祁生胜, 李杰, 刘建栋. 2013. 北祁连山元古宙末—寒武纪主动大陆裂谷火山作用[J]. 地球学报, 17(3): 282–291.
- 肖庆辉, 邓晋福, 马大铨, 洪大卫, 莫宣学, 卢欣祥, 李志昌, 汪雄武, 马昌前, 吴福元, 罗照华, 王涛. 2002. 花岗岩研究思维与方法[M]. 北京: 地质出版社, 230.
- 徐璐璐, 柴凤梅, 李强, 曾红, 耿新霞, 夏芳, 邓刚. 2014. 东天山沙泉子铁铜矿区火山岩地球化学特征、锆石 U-Pb 年龄及地质意义[J]. 中国地质, 41(6): 1771–1790.
- 徐夕生, 邱检生. 2010. 火成岩岩石学[M]. 北京: 科学出版社, 93.
- 杨建国, 马中平, 任有祥, 李智佩, 宋忠宝. 2002. 北祁连山与斑岩有关的碲金型金矿床地质特征和成因模型[J]. 西北地质, 35(2): 24–33.
- 杨建国, 黄振泉, 任有祥, 李智佩, 宋忠宝. 2003. 甘肃北祁连山寒山金矿床控矿条件与成矿模式[J]. 西北地质, 36(1): 41–51.
- 杨建国, 杨林海, 任有祥, 李智佩, 宋忠宝. 2005. 北祁连山寒山金矿床成矿作用同位素地质年代学[J]. 地球学报, 26(4): 315–320.
- 杨兴吉. 2007. 甘肃西和县寒山金矿床控矿因素及找矿方向[J]. 西北地质, 43(1): 49–53.
- 杨永春, 刘家军, 王学银, 王小强, 薛小文, 张聪, 任锡. 2018. 甘肃滴水山金矿不同构造-岩相带岩石地球化学特征及构造控矿机理探讨[J]. 西北地质, 51(1): 88–103.
- 叶得金, 张作衡, 赵彦庆. 2003. 北祁连西段鹰咀山蚀变碎裂岩型金矿床控矿因素和成因[J]. 地球学报, 24(4): 311–318.
- 贞杰, 高晓峰, 校培喜, 康磊, 李平. 2015. 西昆仑下石炭统乌鲁阿特组火山岩地球化学特征及地质意义[J]. 中国地质, 42(3): 587–600.
- 翟裕生, 吕古贤. 2002. 构造动力体制转换与成矿作用[J]. 地球学报, 23(2): 97–102.
- 张德全, 孙桂英, 徐洪林. 1995. 祁连山金佛寺岩体的岩石学和同位素年代学研究[J]. 地球学报, 37(4): 375–385.
- 赵文津, Mechie J, 冯梅, 史大年, 薛光琪, 宿和平, 宋洋, 杨宏伟, 刘志伟. 2014. 祁连山造山作用与岩石圈地幔的特型结构构造[J]. 中国地质, 41(5): 1411–1423.
- 朱弟成, 潘桂棠, 莫宣学, 王立全, 赵志丹, 廖忠礼, 耿全如, 董国臣. 2006. 青藏高原中部中生代 OIB 型玄武岩的识别: 年代学、地球化学及其构造环境[J]. 地质学报, 80(9): 1312–1328.
- 朱小辉, 王洪亮, 杨猛. 2016. 祁连南缘柴达木山复式花岗岩体中部二长花岗岩锆石 U-Pb 定年及其地质意义[J]. 中国地质, 43(3): 751–767.
- 王国良, 叶占福, 祁生胜, 李杰, 刘建栋. 2013. 北祁连山元古宙末—寒武纪主动大陆裂谷火山作用[J]. 地球学报, 17(3): 282–291.
- 王楠, 吴才来, 马昌前. 2017. 阿尔金断裂带东段古生带花岗岩浆作用及其大陆动力学意义[J]. 地球学报, 38(S1): 33–37.
- 王楠, 吴才来, 雷敏, 陈红杰, 李名则. 2018. 北祁连青山花岗岩体矿物学特征及其对岩石成因的约束[J]. 地球科学, 43(4): 1253–1265.
- 王学银, 何平平. 2015. 甘肃滴水山金矿地质地球化学特征及找矿标志[J]. 甘肃地质, 24(3): 58–62.
- 王永生, 王建国, 刘玉祥. 2011. 北祁连西段金矿成矿流体特征及成因分析——以鹰咀山、寒山、车路沟金矿为例[J]. 中国科技信息, 14: 25–27.
- 王永生. 2012. 甘肃省鹰咀山金矿成矿流体特征与矿床成因研究[D]. 北京: 中国地质大学(北京), 1–68.
- 王中刚, 于学元, 赵振华. 1989. 稀土元素地球化学[M]. 北京: 科学出版社, 1–535.
- 吴才来, 杨经绥, 杨宏仪, Wooden J, 史仁灯, 陈松永, 郑秋光. 2004. 北祁连东部两类 I 型花岗岩定年及其地质意义[J]. 岩石学报, 20(3): 425–432.
- 吴福元, 李献华, 杨进辉, 郑永飞. 2007. 花岗岩成因研究的若干问题[J]. 岩石学报, 23(06): 1217–1238.
- 吴茂炳, 毛景文, 杨建民, 张招崇, 左国朝. 1999. 北祁连西段寒山剪切带的变形作用及其与金矿化的关系[J]. 地质与勘探, 35(4): 12–14.
- 夏林圻, 夏祖春, 任有祥, 左国朝, 邱家骧, 彭礼贵, 王大为, 杨巍然, 郭介人, 夏卫华, 覃功炯, 于浦生. 1998a. 祁连山及邻区火山作用与成矿[M]. 北京: 地质出版社, 10–80.
- 夏林圻, 夏祖春, 徐学义. 1998b. 北祁连山早古生代洋脊—洋岛和弧后盆地火山作用[J]. 地质学报, 72(4): 301–312.
- 夏林圻, 夏祖春, 徐学义, 赵江天, 杨合群, 赵东宏. 1999. 祁连山元古宙大陆溢流玄武岩[J]. 地质论评, 45(增刊): 1028–1037.
- 夏林圻, 夏祖春, 任有祥, 徐学义, 杨合群, 李智佩, 杨建国, 李文渊, 赵东宏, 宋忠宝, 李向民, 于浦生. 2001. 北祁连山构造—火山岩浆—成矿动力学[M]. 北京: 中国大地出版社, 1–130, 231–255.
- 夏林圻, 夏祖春, 徐学义. 2003. 北祁连山奥陶纪弧后盆地火山岩浆成因[J]. 中国地质, 30(1): 48–60.
- 夏林圻, 李向民, 余吉远, 王国强. 2016. 祁连山新元古代中—晚期至早古生代火山作用与构造演化[J]. 中国地质, 43(4): 1087–1138.