文章编号: 0254-5357(2015)06-0712-07

DOI: 10.15898/j. cnki. 11 – 2131/td. 2015. 05. 017

# 藏南努日铜 – 钨 – 钼矿床晚白垩世石英闪长岩 U – Pb 定年及 其地球化学特征

董随亮,黄 勇\*,李光明,张 丽,黄瀚霄,张 晖 (中国地质调查局成都地质调查中心,四川成都 610081)

摘要:藏南努日矿床位于冈底斯成矿带南缘,前人获得的辉钼矿 Re-Os 同位素年龄为23 Ma,与明则和程 巴矿床成矿时代一致,但矿区内至今未发现与矿化有关的成矿斑岩体。本文报道了努日矿区新发现的与矿 化关系密切的石英闪长岩的地球化学特征,获得石英闪长岩的 LA-ICP-MS 锆石 U-Pb 年龄为93.42± 0.76 Ma,与同一成矿带内桑布加拉和克鲁铜金矿成矿时代一致(90~93 Ma),表明矿区可能存在两期成矿 事件。石英闪长玢岩的主量微量元素 SiO<sub>2</sub>含量为57.19%~58.23%,A1<sub>2</sub>O<sub>3</sub>含量为15.78%~16.03%,MgO 含量为4.74%~5.32%,Mg<sup>#</sup>指数为65.2~67.3;富集大离子亲石元素(Rb、Sr、Ba、U等)及轻稀土元素,亏 损高场强元素,显示出埃达克岩特征。研究表明石英闪长玢岩形成于洋壳俯冲阶段的弧岩浆岩,洋壳熔融形 成的母岩浆侵入近地表形成早期铜多金属矽卡岩矿化。晚白垩世成矿事件的发现进一步佐证了研究区存在 两期矿化叠加事件,拓展了研究区找矿方向。

关键词:藏南努日铜-钨-钼矿床;石英闪长岩;LA-ICP-MSU-Pb定年;洋壳俯冲 中图分类号: P588.122; P597.3 
文献标识码: A

西藏冈底斯成矿带是我国最为重要的铜多金属 成矿带之一。冈底斯成矿带北部念青唐古拉弧背断 隆带发育大量的矽卡岩型铅锌银多金属矿;中部以 碰撞伸展阶段的斑岩型铜多金属矿为主<sup>[1]</sup>;南部则 发育矽卡岩型铜金矿和钨钼矿。一直以来,前人对 北部铅锌成矿带和中部斑岩型铜多金属矿带的矿床 地质、成矿年代学、地球化学等都进行了详细的研 究<sup>[2-3]</sup>,然而对南部矽卡岩型铜多金属矿带研究十 分薄弱。近年来在冈底斯南部成矿带新发现了一大 批斑岩 – 矽卡岩型铜多金属矿,如程巴、克鲁、冲木 达、桑布加拉、努日、洛村等铜多金属矿,对于这些矿 床的成矿时代和成矿背景至今仍存在争议,程巴岩 浆和成矿时代在 30 Ma 左右,桑布加拉岩体和成矿 时代在 93 Ma 左右,而努日矿区存在多期次的岩浆 活动,晚白垩世的岩浆活动至今还没有报道。

前人对努日矿区进行辉钼矿的 Re – Os 同位素 定年的年龄结果为 23.4 Ma, MSWD 为 0.6, 可以代 表矿区内最晚一期成矿作用<sup>[4]</sup>。本文对冈底斯南 缘具有代表性和大型规模的努日铜 - 钨 - 钼金属矿 矿床进行了详细研究,采集矿区南部的石英闪长岩 进行锆石 LA - ICP - MS 定年研究和地球化学分析, 探讨努日矿区铜多金属矿的多期叠加成矿作用,以 进一步丰富该区域的找矿方向。

### 1 研究区地质背景

西藏冈底斯成矿带,位于雅鲁藏布江弧陆碰撞 结合带北侧的冈底斯火山 - 岩浆弧带内<sup>[5]</sup>(图1), 潘桂棠等<sup>[6]</sup>将冈底斯及邻接区划分为班公湖—怒 江缝合带等6个不同的构造单元,晚侏罗世—早白 垩世桑日群以大量岛弧型钙碱性火山岩和弧缘碎屑 岩、碳酸盐重力流沉积为特征。桑日群底部的麻木 下组安山岩具有埃达克岩成分特征,上部的比马组 具有正常岛弧火山岩特点<sup>[7]</sup>。

矿区地层主要为下白垩统比马组(K<sub>1</sub>b)、上白

收稿日期: 2014-04-03; 修回日期: 2015-11-07; 接受日期: 2015-11-10

基金项目:中国地质调查局地质调查项目——西藏扎西康地区铅锌矿调查评价(12120113036000),西藏扎西康铅锌多金属 矿整装勘查区专项填图与技术应用示范(1212011221073)

作者简介:董随亮,工程师,主要研究方向为矿床学。E-mail: dongsuiliang@163.com。

通讯作者:黄勇,博士,工程师,主要研究方向为矿床学与成矿规律。E-mail: yong. huang@ hotmail. com。



#### 图 1 区域地质简图 (据文献[5]修改)

Fig. 1 Regional geological map (after Reference [5])

1-Q(第四系);2-Kz(新生界);3-Mz(中生界);4-Pz(古生界);5-AnZ(前震旦系);6-喜马拉雅期花岗岩;7-燕山期花岗岩; 8-超基性岩;9-结合带;10-研究区位置。

垩统一古近系旦师庭组( $K_2 - E$ ) d 及第四系风成 砂。比马组区域上可划分为5个岩性段<sup>[8-9]</sup>,矿区 范围内仅出露3个岩性段分别为 $K_1b^3$ 、 $K_1b^4$ 和 $K_1b^5$ 。  $K_1b^3$ 岩性以泥晶灰岩、变质粉砂岩、砂岩为主; $K_1b^4$ 为砂卡岩型矿体的主要赋矿层位,岩性以大理岩及 泥质灰岩为主,夹少量砂岩、凝灰岩,发育矽卡岩化;  $K_1b^5$ 岩性以角岩化凝灰岩为主,夹安山质熔岩。矿 区发育4组断裂构造,分别为 NWW 向 F1 断层、近 EW 向 F2 断层、NNW 向 F3 断层及 NE 向 F4 断层。 矿区岩浆岩岩性较复杂,出露面积较大,主要为始新 世中酸性岩体以及本文新发现的晚白垩世石英闪长 岩。努日铜 – 钨 – 钼矿主要产于比马组四段碳酸盐 岩和碎屑岩的过渡地带,受地层岩性和层间剥离断 层控制<sup>[10]</sup>。

### 2 石英闪长岩样品采集和 LA - ICP - MS 分析

本文样品采自努日矿区南段与砂卡岩关系密切 的石英闪长岩,石英闪长岩与砂卡岩接触部位存在 砂卡岩化,风化后可见孔雀石充填于岩体裂隙中。 锆石 U – Pb 定年以及主微量元素分析点均采集于 离接触带较远的新鲜岩石样品。 石英闪长岩样品 LB - 5 的 LA - ICPMS 锆石 U-Pb测年在中国地质大学(武汉)地质过程与矿产 资源国家重点实验室完成。首先,采用配备有阴极 发光探头的 JXA - 8100 进行阴极发光图像拍摄以 揭示锆石内部结构。然后,进行 LA - ICP - MS 锆石 U-Pb 同位素分析,测试所用激光剥蚀系统为配备 有 193 nm ArF - excimer 激光器的 GeoLas 2005,激 光斑束直径为 30 μm。电感耦合等离子体质谱仪 (ICP - MS)型号为 Agilent 7500a(美国 Agilent 公 司)。运用玻璃标准样品 NIST610 来计算 Th、U 含 量,标准锆石 91500 对 U、Th、Pb 同位素分馏校正。 数据处理采用 ICPMS 软件。锆石测试分析结果普 通铅校正采用 ComPbCorr #3. 15,最后的数据用 Isoplot 3.0 进行计算。

石英闪长岩中的锆石无色透明,多为短柱状,部 分颗粒有一定的磨圆,大部分锆石可见典型的韵律 环带结构,反映了岩浆成因的结构特点,并且所有锆 石均为原生岩浆锆石,不具有老核新壳的特征。锆 石 U - Pb 共分析 20 个点,其中 LB - 5 - 14 号点偏 离谐和线较远,未参加加权平均计算(表1),其余 19 个分析点的<sup>206</sup> Pb/<sup>238</sup> U - <sup>207</sup> Pb/<sup>238</sup> U 年龄十分谐 和,加权平均年龄为 93.4 ± 0.8 Ma(图 2),该年龄 代表了石英闪长岩的侵入结晶年龄。



#### 图 2 努日石英闪长岩锆石 U - Pb 谐和图

Fig. 2 U-Pb concordia diagram of quartz diorite in Nuri deposit

### 3 石英闪长岩的主量和微量元素地球化学 特征

努日石英闪长岩主量元素分析数据显示: SiO<sub>2</sub> 含量为 57.19% ~ 58.23%,平均含量 57.47%; A1<sub>2</sub>O<sub>3</sub>含量为 15.78% ~ 16.03%,平均含量 15.93%; Na<sub>2</sub>O含量为 3.31% ~ 3.56%,平均含量 3.47%, K<sub>2</sub>O/Na<sub>2</sub>O比值较低(0.50~0.66,平均值 0.57)。里特曼组合指数σ介于 1.87~2.15之间, 平均值 2.06。MgO含量为 4.74% ~ 5.32%,平均含

量 5.09, Mg <sup>#</sup> 指数为 65.2 ~ 67.3, 平均值 66.2
(表略),并含少量角闪石。这些数据表明石英闪长
岩具有低硅、富钠、高镁特征,里特曼指数平均值小
于3.3,属中基性钙碱性岩体。

微量元素分析表明: Sr 含量为 945~1056  $\mu g/g$ ,平均含量 1001  $\mu g/g$ ;Y 含量为 12.2~13.5  $\mu g/g$ ,平均含量 12.84  $\mu g/g$ ;Yb 含量为 1.12~1.23  $\mu g/g$ ,平均含量 1.17  $\mu g/g$ 。微量元素蛛网图显示 石英闪长岩富集大离子亲石元素(LILE) Rb、Sr、Ba、 U 等及轻稀土元素(LREEs),亏损高场强元素 (HFSE) Nb、Ta、Zr、Hf、Ti 等(图 3a),显示明显的俯 冲消减带火成岩特征。稀土元素球粒陨石配分图显 示石英闪长岩明显富集轻稀土元素(图 3b),具高的 La/Yb 值(20.51~22.03,平均值 21.07),表明轻稀 土元素强烈分异的端员。Eu\*值为 0.93~0.98,平 均值 0.95,有弱的负销异常。另外,石英闪长岩具 较高的 Sr/Y 值,在(Sr/Y) - Y 及(La/Yb)<sub>N</sub> - Yb<sub>N</sub> 图中,样品全落入埃达克岩区域(图 3c,d)。

以上主量和微量元素数据结果显示,石英闪长 岩轻重稀土分馏较弱,稀土呈右倾模式特征,表明石 英闪长岩具有弧岩浆岩特征,形成与新特提斯洋向 北俯冲的弧环境。

<	
測量点号 (×10 $^{-6}$ )(×10 $^{-6}$ )(×10 $^{-6}$ )Th/U比值 $1\sigma$ 比值 $1\sigma$ 比值 $1\sigma$ 作值 $1\sigma$ 年齡 (Ma) $1\sigma$ 年齡 (Ma) $1\sigma$ 年齡 (Ma) $1\sigma$ 年齡 (Ma) $1\sigma$ 年齡 (Ma) $1\sigma$ <	<sup>:38</sup> U
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	1σ
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	2
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	3
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	1
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	2
$ \begin{array}{c ccccccccccccccccccccccccccccccccccc$	2
LB - 5 - 07       6.17       423       272       1.556396       0.05429       0.00325       0.10662       0.0066       0.01458       0.00023       383       127       103       6       93         LB - 5 - 08       4.08       176       214       0.824164       0.05688       0.00408       0.1071       0.00794       0.01409       0.00026       487       151       103       7       90         LB - 5 - 09       4.03       180       203       0.884685       0.05066       0.00364       0.10033       0.00747       0.01499       0.0003       226       152       97       7       96         LB - 5 - 10       5 37       240       264       0.05502       0.00402       0.10741       0.00816       0.0148       0.00031       412       155       104       7       95	2
LB - 5 - 08       4.08       176       214       0.824164       0.05688       0.00408       0.1071       0.00794       0.01409       0.00026       487       151       103       7       90         LB - 5 - 09       4.03       180       203       0.884685       0.05066       0.00364       0.10033       0.00747       0.01499       0.0003       226       152       97       7       96         LB - 5 - 10       5 37       240       264       0.04481       0.05502       0.04402       0.10741       0.0816       0.0148       0.0021       412       155       104       7       95	1
LB - 5 - 09 4.03 180 203 0.884685 0.05066 0.00364 0.10033 0.00747 0.01499 0.0003 226 152 97 7 96	2
LP 5 10 5 27 240 264 0.04491 0.05502 0.00402 0.10741 0.00916 0.0148 0.00021 412 155 104 7 05	2
LD = 3 = 10  3.57  249  204  0.94481  0.03302  0.00402  0.10741  0.00810  0.0148  0.00031  413  155  104  7  95	2
LB - 5 - 11 3.70 144 197 0.731058 0.04936 0.00388 0.09898 0.00803 0.01472 0.0003 165 164 96 7 94	2
LB - 5 - 12 4.11 172 214 0.805408 0.05894 0.00422 0.11755 0.00873 0.01471 0.00028 565 149 113 8 94	2
LB - 5 - 13 2.39 118 111 1.066502 0.04717 0.00716 0.09009 0.01506 0.01385 0.00042 58 256 88 14 89	3
LB - 5 - 14 4.09 140 134 1.050307 0.11557 0.01609 0.32843 0.05582 0.01662 0.00058 1889 257 288 43 106	4
LB - 5 - 15 4.98 217 255 0.850507 0.05218 0.00371 0.10328 0.00758 0.01498 0.0028 293 152 100 7 96	2
LB - 5 - 16 7.02 325 349 0.930867 0.05361 0.00295 0.10637 0.00608 0.01452 0.00022 355 118 103 6 93	1
LB - 5 - 17 1.53 59.6 77.2 0.772481 0.06746 0.01083 0.13477 0.02322 0.01449 0.00045 852 330 128 21 93	3
LB - 5 - 18 4.98 297 229 1.295082 0.06229 0.00426 0.12415 0.00873 0.01468 0.00024 684 139 119 8 94	2
LB - 5 - 19 5.52 319 255 1.252934 0.05441 0.00382 0.10935 0.00791 0.01476 0.00026 388 150 105 7 94	2
LB - 5 - 20 2.60 106 130 0.812055 0.07417 0.00567 0.14473 0.01164 0.01466 0.00037 1046 147 137 10 94	2

表1	石	英闪长	岩锆	<b>Б</b> U – F	b同	位素年龄	分析结果
Table	1	Zircon	U-Pb	isotope	data	of quartz	diorite



图 3 (a)努日石英闪长岩的原始地幔标准化微量元素蛛网图;(b)球粒陨石标准化稀土元素配分图; (c)~(d): (Sr/Y) - Y和(La/Yb)<sub>N</sub> - Yb<sub>N</sub>判別图解(底图据 Defant 等<sup>[11]</sup>)

Fig. 3 (a) Primitive mantle normalized trace element spider diagram for the Nuri quartz diorite;

(b) Chondrite-normalized rare earth element distribution pattern;

(c) – (d) Diagrams of (Sr/Y)-Y and  $(La/Yb)_N$ -Yb<sub>N</sub> of Nuri quartz diorite (after Defant, et al<sup>[11]</sup>)

### 4 晚白垩世石英闪长岩构造背景和成矿 作用讨论

### 4.1 构造背景

桑日群大量的岩石学、地球化学的研究表明其 麻木下组火山岩均具有埃达克岩的特征<sup>[7,12-14]</sup>。 康志强等认为这些火山岩是洋壳初始俯冲的产物, 其上部的比马组火山岩具有正常岛弧的特征<sup>[7]</sup>,而 在马门采取的酸性侵入岩(93.4 Ma)也具有埃达克 岩的特征,是新特提斯洋平板俯冲的产物<sup>[15]</sup>。本次 采集的石英闪长岩化学分析结果显示努日石英闪长 岩地球化学特征与麻木下组火山岩的特征较为相 似<sup>[7,14]</sup>,为俯冲阶段的产物,而 MgO 含量及 Mg<sup>#</sup>值 明显高于直接来自俯冲板片熔融形成的埃达克质熔 体的 MgO 含量及 Mg<sup>#</sup>值,说明岩浆在上升过程中与 地幔楔发生反应,具有高镁特征。

对于与努日石英闪长岩同时代的马门侵入岩 (93.4 Ma),马门侵入岩有更高的 SiO<sub>2</sub>和全碱含量, 而 MgO(0.57% ~0.63%)、Cr(11~12.3  $\mu$ g/g)、 Ni(3.37~4.85  $\mu$ g/g)<sup>[15]</sup>明显偏低。董彦辉等<sup>[16]</sup> 在分析叶巴组火山岩的过程中发现中基性火山岩与 酸性火山岩具有不同的来源,其中,中基性岩是岩石 圈地幔在热作用下或富流体作用下岩石圈发生部分 熔融的产物;相反,酸性火山岩则是这次热事件引起 的地壳深熔作用的产物。努日侵入岩为中酸性岩, 是俯冲阶段的产物,且在岩浆上升过程中与地幔楔 发生了反应。马门侵入岩为酸性岩,为加厚的下地 壳受这次热事件引起的熔融作用的产物。

新特提斯洋自中生代开始向北俯冲,晚白垩早期仍然处于俯冲阶段,不可能是冈底斯地壳通过拆沉而 形成,从空间上分析石英闪长岩与比马组呈侵入接触 关系,其不可能是通过比马组玄武岩经过 AFC 过程 形成。结合地球化学特征及其时间空间状态说明石 英闪长岩是新特提斯洋壳向北俯冲消减发生部分熔 融而成。张旗等<sup>[17]</sup>认为埃达克岩与成矿有着密切的 关系,尤其是与板块俯冲有关的埃达克岩,目前已报 道的与晚白垩纪早期有关的马门侵入岩具有埃达克 岩特征<sup>[15]</sup>、桑布加拉铜矿形成与洋壳俯冲构造环 境<sup>[16]</sup>,努日石英闪长岩也具有埃达克岩特征,说明冈 底斯存在一期俯冲阶段的成矿作用。2007 年张宏飞 等<sup>[18]</sup>在冈底斯识别出了一套 90 Ma 左右的花岗岩带。对于这个时代的成矿作用应该加强关注。

#### 4.2 成矿作用

冈底斯南部铜矿及多金属矿同位素年龄大多小 于41 Ma,然而,新特提斯洋自侏罗系就开始俯冲, 在其俯冲过程中不断形成火成岩[16,18-20],在长期的 岩浆活动中是否存在与俯冲作用有关的矿床?藏南 克鲁一冲木达铜金矿带上与努日铜金矿矿化密切相 关的石英闪长岩锆石 U-Pb 年龄(93.42 Ma)大于 碰撞期开始的时代 65 Ma, 说明在努日矿区 93 Ma 的石英闪长岩侵位后,与比马组灰岩发生了接触交 代作用,形成了最早期的矽卡岩,对成矿元素进行了 初步富集。另外在藏南克鲁一冲木达铜金矿带上, 梁华英等<sup>[21]</sup>对桑布加拉矽卡岩型铜金矿的含矿岩 体的 U - Pb 锆石定年获得了类似的结果年龄为 92.1±1 Ma,也认为与洋壳俯冲构造岩浆事件有关, Jiang 等<sup>[22]</sup>研究克鲁铜金矿发现,90 Ma 埃达克质侵 入岩与铜金矿有着密切的关系。所以冈底斯南部 90 Ma 的岩浆作用对矽卡岩型的铜多金属矿具有一 定的贡献。

闫学义等<sup>[10]</sup>认为努日层矽卡岩铜钨钼矿年龄 为40~68 Ma,而叠加的斑岩型矿床的形成阶段为 23.62~30.26 Ma,矿区测试的辉钼矿 Re-Os 同位 素等时线年龄为23.62±0.97 Ma。明则矿区也划 分为早期层矽卡岩型铜矿和晚期隐爆角砾岩型钼 矿、斑岩型钼(钨铜)矿,晚期斑岩型钼矿的 Re-Os 同位素等时线年龄为30.3±0.69 Ma<sup>[19]</sup>。另外,区 域地球化学特征也显示 Cu、Au 和W、Mo并没有很 好的套合趋势。由此可见:藏南矽卡岩型铜多金属 矿和斑岩型及矽卡岩型钨钼矿存在两期或多期成矿 作用,层状矽卡岩型铜金矿经历了晚白垩早期到古 近纪一新近纪的多次叠加改造作用。而斑岩型钼矿 主要为碰撞期形成,矽卡岩型铜钨钼矿为早期铜金 矿叠加晚期钨钼矿而成。

### 5 结论

努日砂卡岩铜 - 钨 - 钼矿床是冈底斯南缘首个 大型铜钨钼矿床,因此详细研究矿区成岩成矿作用 对于区域找矿工作具有标杆意义。本文在前人获得 的成矿时代基础上新发现了一期与矿化关系密切的 成矿岩体,研究结果表明,与矿化密切的石英闪长岩 锆石 LA - ICP - MS U - Pb 年龄为 93.4 ±0.8 Ma, 与同一区域内桑布加拉和克鲁铜金矿成矿岩体年龄 一致,明显早于矿区辉钼矿 Re - Os 年龄,岩石地球 - 716 - 化学特征指示岩体具有高 Sr 低 Y 的埃达克岩特征, 为洋壳俯冲熔融的产物。石英闪长岩的发现表明了 努日矿区存在两期矿化叠加事件,早期成矿作用与 新特提斯的俯冲有关,这一发现将有助于拓展冈底 斯南缘的找矿方向。

**致谢**:本文在野外工作中得到中国冶金总局第二地 质勘查院西藏分院李秋平教授级高级工程师的支持 和帮助,在文章撰写过程中成都地质调查中心王保 弟研究员提供了宝贵的建议,在此对他们表示衷心 的感谢。

### 6 参考文献

- [1] 侯增谦,曲晓明,杨竹森,等. 青藏高原碰撞造山带: Ⅲ. 后碰撞伸展成矿作用[J]. 矿床地质,2006,25 (6):629-651.
  Hou Z Q, Qu X M, Yang Z S, et al. Metallogenesis in Tibetan Collisional Orogenic Belt: Ⅲ. Mineralization in Post-collisional Extension Setting[J]. Mineral Deposits, 2006,25(6):629-651.
- [2] 曲晓明,侯增谦,李佑国.S、Pb 同位素对冈底斯斑岩 铜矿带成矿物质来源和造山带物质循环的指示[J]. 地质通报,2002,21(11):768-776.
  Qu X M, Hou Z Q, Li Y G. Implications of S and Pb Isotopic Compositions of the Gangdise Porphyry Copper Belt for the Ore-forming Material Source and Material Recycling within the Orogenic Belt [J]. Geological Bulletin of China,2002,21(11):768-776.
- [3] 黄勇,丁俊,李光明,等. 西藏朱诺斑岩铜-钼-金矿 区侵入岩锆石 U-Pb 年龄、Hf 同位素组成及其成矿 意义[J]. 地质学报,2015,89(1):99-108.
  Huang Y, Ding J, Li G M, et al. U-Pb Dating, Hf Isotopic Characteristics of Zircons from Intrusions in the Zhuluo Porphyry Cu-Mo-Au Deposit and Its Mineralization Significance[J]. Acta Geologica Sinica, 2015,89(1): 99-108.
- [4] 张松,郑远川,黄克贤,等. 西藏努日矽卡岩型铜钨钼 矿辉钼矿 Re - Os 定年及其地质意义[J]. 矿床地质, 2012,31(2):337-346.
  Zhang S,Zheng Y C,Huang K X, et al. Re-Os Dating of Molybdenite from Nuri Cu-W-Mo Deposit and Its Geological Significance [J]. Mineral Deposits, 2012, 31 (2):337-346.
- [5] 李光明,刘波,佘宏全,等.西藏冈底斯成矿带南缘喜
   马拉雅早期成矿作用——来自冲木达铜金矿床的 Re
   Os 同位素年龄证据[J].地质通报,2006,25(12):
   1481-1486.

Li G M, Liu B, She H Q, et al. Early Himalayan Mineralization on the Southern Margin of the Gangdise Metallogenic Belt, Tibet, China: Evidence from Re-Os Ages of the Chongmuda Skarn-type Cu-Au Deposit [J]. Geological Bulletin of China, 2006, 25(12):1481-1486.

- [6] 潘桂棠,莫宣学,侯增谦,等. 冈底斯造山带的时空结构及演化[J]. 岩石学报,2006,22(3):521-533.
  Pan G T, Mo X X, Hou Z Q, et al. Spatial-temporal Framework of the Gangdese Orogenic Belt and Its Evolution[J]. Acta Petrologica Sinica, 2006, 22(3): 521-533.
- [7] 康志强,许继峰,陈建林,等.藏南白垩纪桑日群麻木 下组埃达克岩的地球化学特征及其成因[J].地球化 学,2009,38(4):334-344.

Kang Z Q, Xu J F, Chen J L, et al. Geochemistry and Origin of Cretaceous Adakites in Mamuxia Formation, Sangri Group, South Tibet [J]. Geochimica, 2009, 38 (4):334-344.

- [8] 夏代祥,刘世坤编著.西藏自治区岩石地层[M]. 武汉:中国地质大学出版社,1997:1-200.
  Xia D X, Liu S S. Lithostratigraphy of Tibet Autonomous Region[M]. Wuhan: China University of Geosciences Press,1997:1-200.
- [9] 江化寨,江善元.西藏劣布铜矿的基本特征及成因初探[J].地质找矿论丛,2006,21(增刊):10-14. Jiang H Z, Jiang S Y. Geological Characteristic and Preliminary Discussion on Gensis of Liebu Copper Deposit in Tibet [J]. Contributions to Geology and Mineral Resources Reserch,2006,21(Supplement):10-14.
- [10] 闫学义,黄树峰. 冈底斯东段泽当大型钨铜钼矿新发现及走滑型陆缘成矿新认识[J]. 地质论评,2010,56
   (1):9-20.

Yan X Y, Huang S F. Discovery of Large Zedang Tungsten-Copper-Molybdenum Orefield, Eastern Gangdese Arc, and New Understanding on Strike-slip Type Epicontinental Mineralization [J]. Geological Review, 2010, 56(1):9-20.

- [11] Defant M, Drummond M. Derivation of Some Modern Arc Magmas by Melting of Young Subducted Lithosphere
   [J]. Nature, 1990, 347:662-665.
- [12] 李海平,张满社.西藏桑日地区桑日群火山岩岩石地 球化学特征[J].西藏地质,1994,13(1):84-92.
  Li H P,Zhang M S. Lithogeochemical Features of Sangri Group Volcanite in Sangri Area, Tibet [J]. Tibet Geology,1994,13(1):84-92.
- [13] Zhu D C, Zhao Z D, Pan G T, et al. Early Cretaceous Subduction-related Adakite-like Rocks in the Gangdese, South Tibet: Products of Slab Melting and Subsequent

Melt-peridotite Interaction? [J]. Journal of Asian Earth Sciences, 2009, 34:298 - 309.

[14] 姚鹏,李金高,王全海,等. 西藏冈底斯南缘火山 - 岩浆弧带中桑日群 Adakite 的发现及其意义[J]. 岩石学报,2006,22(3):612-620.
Yao P, Li J G, Wang Q H, et al. Discovery and Geological Significance of the Adakite in Gangdise Island Arc Belt [J]. Acta Petrologica Sinica, 2006, 22 (3):

612 - 620.

- [15] 康志强,许继峰,陈建林,等.西藏南部桑日群火山岩的时代:来自晚期马门侵入体的约束[J].地球化学,2010,39(6):520-530.
  Kang Z Q,Xu J F, Chen J L, et al. The Geochronology of Sangri Group Volcanic Rocks in Tibet: Constraints from Later Mamen Intrusions[J]. Geochimica, 2010, 39(6): 520-530.
- [16] 董彦辉,许继峰,曾庆高,等.存在比桑日群弧火山岩 更早的新特提斯洋俯冲记录么?[J]. 岩石学报, 2006,22(3):661-668.
  Tong Y H, Xu J F, Zeng Q G, et al. Is There a Neo-Tethys' Subduction Record Earlier than Arc Volcanic Rocks in the Sangri Group? [J]. Acta Petrologica Sinica,2006,22(3):661-668.
  [17] 张旗,秦克章,王元龙,等.加强埃达克岩研究,开创
- [17] 张旗,秦克章,王元龙,等.加强埃达克岩研究,升创 中国 Cu、Au 等找矿工作的新局面[J]. 岩石学报, 2004,20(2):195-204.
  Zhang Q, Qin K Z, Wang Y L, et al. Study on Adakite Broadened to Challenge the Cu and Au Exploration in China[J]. Aeta Petrologica Sinica,2004,20(2):195-204.
- [18] 张宏飞,徐旺春,郭建秋,等. 冈底斯南缘变形花岗岩 锆石 U - Pb 年龄和 Hf 同位素组成:新特提斯洋早侏 罗世俯冲作用的证据[J]. 岩石学报,2007,23(6): 1347-1353.

Zhang H F,Xu W C,Guo J Q,et al. Zireon U-Pb and Hf Isotopic Composition of Deformed Graulte in the Southern Margin of the Gangdese Belt, Tibet: Evidence for Early Jurassic Subduction of Neo-Tethyan Oceanic Slab [J]. Aeta Petrologica Sinica,2007,23(6):1347 – 1353.

[19] 闫学义,黄树峰,杜安道. 冈底斯泽当大型钨铜钼矿 Re-Os年龄及陆缘走滑转换成矿作用[J]. 地质学 报,2010,84(3):398-406.

Yan X Y, Huang S F, Du A D. Re-Os Ages of Large Tungsten, Copper and Molybdenum Deposit in the Zetang Ore Field, Gangdis and Marginal Strike-slip Transforming Metallogenesis[J]. Acta Geologica Sinica, 2010, 84(3): 398 – 406.

 $\left[\,20\,\right]$   $\,$  Hs K J, Pan G T, Sengr A M C. Tectonic Evolution of the

第34卷

2015 年

Tibetan Plateau: A Working Hypothesis Based on the Archipelago Model of Orogenesis [J]. International Geology Review, 1995, 37:473 - 508.

[21] 梁华英,魏启荣,许继峰,等. 西藏冈底斯成矿带南缘 矽卡岩型铜矿床含矿岩体锆石 U - Pb 年龄及意义
[J]. 岩石学报,2010,26(6):1692-1698.
Liang H Y, Wei Q R, Xu J F, et al. Study on Zircon LA-ICP-MS U-Pb Age of Skarn Cu Mineralization Related Intrusion in the Southern Margin of the Gangdese Ore Belt, Tibet and Its Geological Implication [J]. Acta Petrologica Sinica, 2010, 26(6):1692 - 1698.

[22] Jiang Z Q, Wang Q, Li Z X, et al. Late Cretaceous (ca. 90Ma) Adakitic Intrusive Rocks in the Kelu Area, Gangdese Belt (Southern Tibet): Slab Melting and Implication for Cu-Au Mineralization [J]. Journal of Asian Earth Sciences, 2012, 53(7):67-81.

## LA-ICP-MS Zircon U-Pb Dating and Geochemistry of Late Cretaceous Quartz Diorite in the Nuri Cu-Mo-W Deposit, South Tibet

DONG Sui-liang, HUANG Yong<sup>\*</sup>, LI Guang-ming, ZHANG Li, HUANG Han-xiao, ZHANG Hui (Chengdu Geological Survey Center, China Geological Survey, Chengdu 610081, China)

**Abstract:** The Nuri deposit is located at the south margin of the Gangdese metallogenic belt in Tibet. Its mineralization age revealed by Re-Os dating of molybdenite is 23 Ma, which is consistent with that of the Mingze and Chengba deposits. However, the ore-related rocks have not yet been identified. In this study, we report the age and geochemistry of the newly discovered quartz diorite related to mineralization. LA-ICP-MS zircon U-Pb dating indicates that the diorite intruded at 93.  $42 \pm 0.76$  Ma. The age is consistent with the ages of Shangbujiala (93 Ma) and Kelu (90 Ma) copper-gold deposits in the same metallogenic belt. These ages and previous ages indicate a two-stage ore-forming process. Major elemental analysis shows that quartz diorites contain 57. 19% – 58. 23% SiO<sub>2</sub>, 15. 78 – 16. 03% Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>, and 4. 74% – 5. 32% MgO, with Mg<sup>#</sup> indicators of 65. 2 – 67. 3. Trace element composition suggests that these rocks are rich in large ion lithophile elements and light rare earth elements, but are poor in high field-strength elements, characteristic of adakite. This study indicates that quartz diorites are arc magmatic rocks formed in the stage of oceanic crust subduction. The primary magma formed by melting of oceanic crust intruded at the shallow crust, resulting in the formation of early skarn copper deposit. The identification of two stages of mineralization in the Nuri deposit expands the prospecting direction of the study area. **Key words**: Nuri Cu-Mo-W deposit in South Tibet; quartz diorite; LA-ICP-MS U-Pb dating; subduction of oceanic crust