第 31 卷第 9 期 Volume 31 Number 9

2021 年 9 月 September 2021

DOI: 10.11817/j.ysxb.1004.0609.2021-39775



滇西北羊拉铜矿床构造体系及其控岩控矿作用

李 波1, 王新富1, 岳 言1, 黄智龙2, 唐 果1,3, 刘月东4, 邹国富3, 向佐朋1

(1. 昆明理工大学 国土资源工程学院, 昆明 650093;

2. 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 550002;

3. 中国有色金属工业昆明勘察设计研究院有限公司, 昆明 650051;

4. 云南迪庆矿业开发有限责任公司,香格里拉 674400)

摘 要: 羊拉铜矿床是我国西南"三江"多金属成矿域内矽卡岩-斑岩型矿床的典型代表,为滇西北金沙江 缝合带中生代构造-岩浆-成矿事件的产物。该矿床构造发育,形成了一套褶皱-断层控岩控矿体系。本文运 用矿田地质力学方法对羊拉铜矿床构造形迹的几何学、运动学和力学性质进行解析,建立羊拉铜矿床的构 造体系及其控岩控矿模式。结果表明: 自海西期→印支期→燕山期→喜马拉雅期, 羊拉铜矿床主压应力经 历了东西向→北西向→北西向→(北东向→近东西向)的转变,依次形成了早南北构造带、北东构造带(早-晚)、(北西构造带和晚南北构造带)。早南北构造带为羊拉铜矿床控岩控矿构造的基础,早北东构造带为控 制矽卡岩-斑岩成矿系统的主导构造,晚北东构造带、北西构造带和晚南北构造带为破岩破矿构造。根据构 造体系及其控岩控矿作用,认为羊拉铜矿床构造控岩控矿模式为海西期"层间断裂"+印支期"侵入接触 构造"+燕山期"λ字型构造"+喜马拉雅期"阶梯状构造"。

关键词:构造体系;控岩控矿构造;构造控矿模式;羊拉铜矿床;滇西北 文章编号: 1004-0609(2021)-09-2596-16 中图分类号: P613

文献标志码: A

引文格式:李 波, 王新富, 岳 言, 等. 滇西北羊拉铜矿床构造体系及其控岩控矿作用[J]. 中国有色金属学 报, 2021, 31(9): 2596-2611. DOI: 10.11817/j.ysxb.1004.0609.2021-39775

LI Bo, WANG Xin-fu, YUE Yan, et al. Ore-field structural system and its mechanism of rock-and ore-controlling processes of Yangla Cu deposit in northwest Yunnan, China[J]. The Chinese Journal of Nonferrous Metals, 2021, 31(9): 2596-2611. DOI: 10.11817/j.ysxb.1004.0609.2021-39775

羊拉铜矿床位于西南"三江"多金属成矿域中 咱-中甸板块和昌都-思茅板块之间的金沙江缝合 带中部,含铜平均品位约1%,远景铜资源储量达 1.5×10⁶ t^[1-2]。羊拉铜矿床自 20 世纪 60 年代发现 以来,多家生产和科研单位对其开展了地质勘查和 相关科研工作,认为羊拉铜矿床为明显受构造控制, 且与花岗岩有关的矽卡岩型矿床^[3-5],其成岩成矿作 用与构造关系密切,构造控制着岩体的侵位、空间 展布特征和矿体的空间就位以及产出形态特征[6-8]。 前人虽对该矿床构造进行了初步分析[7,9-11],但在 矿床构造解析、构造体系及构造控岩控矿模式研究 方面仍显薄弱,制约了该矿床的找矿勘查及相关研 究工作。因此,对羊拉铜矿床开展系统的构造解析, 厘定和建立该矿床构造体系、完善构造控岩控矿模 式显得尤为重要。基于此,本文以羊拉铜矿床褶皱 和断裂构造为研究对象,运用矿田构造调查工作指 南[12]及矿田地质力学方法[13],对其几何学、运动学、 力学性质进行精细解析,进而厘定和建立矿床构造 体系,探讨构造控岩控矿作用及其模式,为该矿床 的矿产勘查及找矿预测提供理论依据。

基金项目:国家自然科学基金资助项目(41862007,41402072);云南省万人计划青年拔尖人才项目(YNWR-QNBJ-2018-093);昆 明理工大学重点学科建设项目(14078384)

收稿日期: 2020-09-23; 修订日期: 2021-01-10

通信作者: 李 波,教授,博士; 电话: 15987187981; E-mail: libo8105@qq.com (C)1994-2021 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

1 地质概况

西南"三江"多金属成矿域是指怒江、澜沧江 和金沙江并流地区,隶属全球特提斯-喜马拉雅构 造域东段,地处冈瓦纳古陆与欧亚古陆碰撞结合 带^[14-15]。区内发育多条近南北向的缝合带,包括甘 孜-理塘缝合带、金沙江缝合带、澜沧江-昌宁-孟 连缝合带、怒江缝合带等^[16](见图 1(a)),记录着特 提斯洋的形成、演化及闭合消亡^[15],具优越的成矿 地质条件,产出多个大型斑岩-矽卡岩型 Cu-Au-Mo-Pb-Zn矿床^[3,17-18]。区域上,金沙江缝合 带位于"三江"地区中部,为一北北西-近南北向 的狭长地带,东侧以里甫-日雨断裂为界,西侧与 江达-维西火山弧相邻^[16],其形成和演化与金沙江 洋有关。金沙江洋作为古特提斯洋的重要分支,经 历了 4 个演化阶段:晚泥盆世-早石炭世,伴随昌 都-思茅微板块从扬子地块西南缘裂解而形成;晚 石炭世-早二叠世的洋盆扩张;二叠纪的俯冲消减; 三叠纪的碰撞造山作用^[19]及喜马拉雅期的伸展-走 滑作用^[20]。金沙江洋的演化使得带内断裂构造-岩 浆活动强烈,发育字嘎寺-德钦断裂、甲午雪山断 裂、羊拉断裂、金沙江断裂、里甫-日雨断裂以及 贝吾组玄武岩、加仁花岗质岩体等,特殊的构造环 境及多期次大规模岩浆活动,造就了十分有利的成 矿地质条件^[16]。

羊拉铜矿床出露地层岩性主要为志留系变质 石英砂岩、片岩夹大理岩,泥盆系大理岩、变质石 英砂岩、绢云砂质板岩,以及石炭系贝吾组玄武岩; 有利赋矿地层主要为泥盆统江边组和里农组,赋矿



图 1 西南"三江"地区大地构造位置简图(据文献[4])和羊拉铜矿床地质简图(据文献[7])

Fig. 1 Geotectonic framework map of Sanjiang region (SW China), showing major geological terranes and suture zones (modified from Ref. [4])(a), geologic map of Yangla Cu deposit showing distribution of major ore-related intrusion, faults, ore block and ore bodies (modified from Ref. [7])(b)

岩性以透辉石矽卡岩、石榴石矽卡岩为主,次为大 理岩、变质石英砂岩、绢云砂质板岩、花岗闪长岩、 石英二长斑岩及花岗斑岩(见图 1(b))。

羊拉铜矿床构造甚为发育,除金沙江、羊拉深 大断裂外,还发育轴向近南北向的里农背斜和江边 向斜,以及北东向的 F4 断裂和大量层间破碎带及次 级构造裂隙(见图 1(b))。

羊拉铜矿床内喷出岩、侵入岩、脉岩均有出露 (见图 1(b))。喷出岩主要为玄武岩^[21],形成于海西 期,与成矿关系不大。侵入岩主要形成于印支期, 岩性主要为花岗闪长岩、石英二长斑岩,花岗闪长 岩成岩年龄集中于 208~239 Ma 之间^[22-23];由北至 南可分为贝吾、里农、路农、加仁等岩体,各岩体 均侵入到上覆泥盆系大理岩、变质石英砂岩、绢云 砂质板岩中,且各岩体可能具有相同的岩浆源区, 具 I 型花岗岩地球化学特征^[3,22-23],4 个岩体沿金沙

江西侧构成一条北北东向的花岗岩带[3-4]。位于羊

拉铜矿床中部的里农岩体是羊拉铜矿床最重要的 岩体,该岩体南北向延伸约2km,东西向宽约1.5 km,呈椭圆状产出^[24],该岩体与泥盆系大理岩、变 质石英砂岩、绢云砂质板岩的接触带具强烈砂卡岩 化,为羊拉铜矿床重要的赋矿层位^[5]。脉岩主要为 辉绿岩、细晶花岗岩脉,呈不规则脉状、网脉状沿 节理、裂隙充填^[17, 25];辉绿岩脉成岩年龄为 (222.0±1.0) Ma^[22,26],稍晚于花岗闪长岩的成岩年龄 和铜矿体的成矿年龄。

根据赋矿围岩的差异,矿体可分为矽卡岩型、 角岩型、斑岩型、热液脉型等4种类型^[8]。矽卡岩 型矿体主要分布于里农矿段,以KT2、KT5矿体最 为典型(见图2);角岩型矿体主要分布于里农、路农 等矿段,斑岩型矿体主要分布于里农矿段;热液脉 型矿体主要分布于里农、江边、通吉格、加仁等矿 段。里农矿段的铜矿体主要产出于岩体与围岩的外 接触带,呈层状、似层状、脉状产出,并明显受层



图 2 羊拉铜矿床里农矿段 25 号勘探线剖面图(据文献[27-28]) Fig. 2 No. 25 prospecting line profile map in Linong ore block, Yangla Cu deposit, Yunnan, China (modified from Refs. [27-28]) (C)1994-2021 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

间破碎带控制;路农、通吉格、加仁等矿段的铜矿 体产出于岩体和围岩的内、外接触带中,矿体受接 触带形态控制^[3-4]。矿体顶底板均为变质石英砂岩、 大理岩、绢云砂质板岩;矿体倾向西,倾角较小, 明显受构造控制(见图 2),其辉钼矿 Re-Os 年龄为 231 Ma^[16, 19, 23],与花岗闪长岩的成岩年龄一致。矿 石类型主要为矽卡岩型铜矿石,金属矿物主要有黄 铜矿、黄铁矿、磁黄铁矿、磁铁矿、方铅矿、闪锌 矿、辉钼矿^[8, 17],有益元素除 Cu 外,还伴生 Pb、 Zn、Ag、Au、Mo、Sb 等元素^[17, 23]。

2 矿床构造解析

羊拉铜矿床发育不同地史时期的褶皱和断裂 构造^[6-7,9,11,20,29]。褶皱主要有里农背斜和江边向 斜,断裂按其走向可分为近南北向、近东西向、北 东向、北西向4组;其中,北东向断裂最为发育, 北西向断裂次之,近南北向、近东西向断裂发育程 度相当。其几何学、运动学、力学性质及其构造岩 特征见表1。

表1 羊拉铜矿床断裂及矿化蚀变特征

 Table 1
 Characteristics of faults, mineralization, and alteration in Yangla Cu deposit

等矿段的铜矿	2.1 褶皱
中,矿体受接	里农背斜总体呈构造穹隆,轴向近南北,南延
そ 质 石 英 砂 岩 、	被北东向 F4 断层错移,核部有里农中酸性岩体(花
,倾角较小,	岗闪长岩)侵位。核部地层为江边组,轴面倾向北西,
Re-Os 年龄为	倾角 30°~50°,核部枢纽向北西倾伏,倾向 330°、
年龄一致。矿	倾角 38°。东翼出露地层为江边组、里农组,倾向
矿物主要有黄	东,倾角大于 50°,控制着江边矿段的产出;西翼
方铅矿、闪锌	出露地层为江边组、里农组、贝吾组,地层倾向西,
还伴生 Pb、	倾角为 22°~29°, 控制着里农矿段的产出 ^[5,16] 。力学
	性质分析显示,里农背斜受到了东西-近东西向的
	主压应力作用(见图 3(a))。江边向斜位于里农背斜
	东翼,轴向为北北西,南延被北东向 F4 断层错移,
	核部出露地层为里农组,两翼出露地层为江边组;

核部出露地层为里农组,两翼出露地层为江边组; 西翼倾角>50°,东翼倾角为25°~37°,呈狭长的倾 斜紧密线状褶曲^[5,16]。力学性质分析显示,江边向 斜受到了东西-近东西向的主压应力作用(见图 3(b))。同时,在羊拉铜矿床内与褶皱同期形成的断 裂力学性质亦显示主压应力方向为东西-近东西 向。结合区域金沙江洋盆在海西期由东向西裂解、 扩张、俯冲、消亡闭合的大地构造背景以及该矿床

Structural type	Occurrence			Fracture		Main		Mineralization
	Strike	Dip	Dip angle	morphology	Mechanical property	compressive stress direction	Tectonite characteristics	and alteration characters
Nearly NS-trending fault	NW20° to NE20°	W	21° to 36°, 84°	Soothing wave, slow wave bending	Compressive to compressive- shear	EW to nearly EW	Cataclasite, fault gouge	Pyrite, chalcopyrite, and bornite
NE-trending fault	NE20° to NE70°	NW/SE	33° to 80°	Soothing wave, slow wave, and wave bending	Compressive to compressive- shear	NW to SE	Cataclasite, mylonite, and fault gouge	Pyrite, chalcopyrite, quartz, and calcite
NW-trending fault	NW20° to NW70°	NE/SW	22° to 67°, 87°	Wavy bending	Compressive to compressive- shear	NE to SW	Cataclasite, Mylonite, Fault gouge, and Structural lenticular body	Ferritization
Nearly EW-trending fault	NW70° to NE70°	N	60° to 84°	Wavy, jagged bending	Compressive- shear to tensional	NE to SW \rightarrow EW	Cataclasite, mylonite, fault gouge, and breccia	Ferritization and malachite



图 3 羊拉铜矿床褶皱应力分析示意图(剖面图据文献[5, 16];力学性质分析据文献[13]修改) **Fig. 3** Fold stress analysis of Yangla Cu deposit (Geological section from Refs. [5, 16] and mechanical property from Ref. [13]): *σ*₁—Maximum compressive stress; *σ*₂—Moderate compressive stress; *σ*₃—Minor compressive stress

内北东向 F4 断层切割、错移里农背斜和江边向斜的 宏观地质现象,本文认为里农背斜和江边向斜最早 可能形成于海西期东西-近东西向主压应力的作 用,与金沙江断裂和羊拉断裂共同构成了羊拉铜矿 床的控岩控矿构造格架,并为印支期中酸性岩浆侵 位和铜多金属成矿作用提供了有利空间。

2.2 北东向断裂

羊拉铜矿床北东向断裂构造最为发育。根据
 部分铜矿(化)体赋存于北东向断裂带中及北东向断裂切割、错移北东向断裂和铜矿体等宏观地质
 现象,结合北东向断裂构造形迹特征和年代学证
 据^[16,20,22,26,30-31],本文认为羊拉铜矿床北东向断裂。
 存在两个期次,即早北东向断裂和晚北东向断裂。
 早北东向断裂主要发育于泥盆系绢云砂质板岩、变
 (质石英砂岩和大理岩内花岗闪长岩体中,断裂带宽几十厘米不等,断裂面形态呈现缓波状;
 断裂上、下盘为泥盆系里农组或花岗闪长岩侵入
 体,带内充填物主要为构造透镜体、碎裂岩、碎
 粒岩及断层泥,无明显矿化蚀变或矿化蚀变较弱。
 断裂面局部擦痕发育,其运动学性质显示晚北东向
 断裂亦为正断层为主。根据裂面形态、带内充填物

不等,断裂面形态呈现舒缓波状(弯曲);断裂上、 下盘均为泥盆系里农组,带内充填物多为构造碎裂 岩、碎粉岩、断层泥,局部具黄铁矿化、黄铜矿化、 硅化(石英脉)、碳酸盐化(方解石脉)、褐铁矿化、孔 雀石化。断裂面局部擦痕发育,其运动学性质显示 早北东向断裂多为正断层。根据断裂面形态、带内 充填物特征判断早北东向断裂为压扭性断裂。晚 北东向断裂主要发育于泥盆系里农组绢云砂质板 岩、变质石英砂岩、大理岩及花岗闪长岩体中, 断裂带宽几十厘米不等,断裂面形态呈现缓波状; 断裂上、下盘为泥盆系里农组或花岗闪长岩侵入 体,带内充填物主要为构造透镜体、碎裂岩、碎 粒岩及断层泥,无明显矿化蚀变或矿化蚀变较弱。 断裂面局部擦痕发育,其运动学性质显示晚北东向 断裂亦为正断层为主。根据裂面形态、带内充填物 江洋盆的演化特征和羊拉铜矿床成岩-成矿年代学 证据^[16,19-20,22-23],结合北东向断裂的构造形迹及矿 化蚀变特征,羊拉铜矿床早北东向断裂可能形成于 印支期;晚北东向断裂可能形成于燕山期,属成岩-成矿后(破岩-破矿)断裂。以地质点 3250-1、Ln33、 Ln58、3450-1、3175-d58 为代表的北东向断裂,力 学性质分析显示该类断裂受到了北西-南东向(σ₁) 的主压应力作用,表明印支期-燕山期羊拉铜矿床 主压应力方向为北西-南东向(见图 4)。

2.3 北西向断裂

羊拉铜矿床北西向断裂发育程度仅次于北东 向断裂,根据野外地质调查发现北西向断裂多为切 层、破岩--破矿断裂,指示其形成于成岩--成矿作用



图4 羊拉铜矿床北东-南西向断裂素描图

Fig. 4 Sketch of NE-SW structural profile map in Yangla Cu deposit (C)1994-2021 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

之后,可能形成于喜马拉雅期。北西向断裂主要发 育于泥盆系里农组绢云砂质板岩、变质石英砂岩、 大理岩及花岗质岩体中,断裂带宽几十厘米至约 2 m,断裂面形态呈现舒缓波状(弯曲);断裂上、下 盘均为泥盆系里农组或花岗质岩体,带内充填物以 构造碎裂岩、碎粉岩、断层泥为主,极少数断裂带 内存在角砾岩,局部具褐铁矿化,原岩主要为大理 岩、花岗闪长岩、变质石英砂岩和绢云砂质板岩。 断裂面局部擦痕发育,其运动学性质显示正、逆断 层均有发育,但以正断层为主。根据断裂面形态、 带内充填物特征判断北西向断裂力学性质以压性--压扭性为主,少部分断裂可能存在张性力学特征。 以地质点 YL1601、3450-9、3450-30、3175-d92 为 代表的北西向断裂,力学性质分析显示该类断裂受 到了北东-南西向(σ₁)的主压应力作用(见图 5),表 明早喜马拉雅期羊拉铜矿床主压应力方向为北东--



图5 羊拉铜矿床北西-南东向断裂素描图

Fig.5 Sketch of NW-SE structural profile map in Yangla Cu deposit (C) 1994-2021 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

南西向,力学性质的转变可能与印度板块--欧亚板 块的陆陆碰撞有关。

2.4 近南北向断裂

羊拉铜矿床近南北向断裂较为发育, 多为层间 岩性界面,断裂规模中等,带宽几厘米至十几米, 倾向西,倾角较缓,为羊拉铜矿床主要容矿构造。 里农矿段 KT2、KT4、KT5 矿体均产于该类断裂破 碎带内^[7,11]。根据成岩-成矿年代(印支期,约 230 Ma)^[16, 20, 22, 26, 30-31], 及铜矿体赋存于该类断裂带内 的宏观地质现象, 羊拉铜矿床近南北向断裂可能形 成于海西期,推测为区域性近南北向羊拉断裂、金 沙江深大断裂派生的次级断裂。近南北向断裂主要 发育于泥盆系里农组和江边组绢云砂质板岩、变质 石英砂岩、大理岩的层间接触部位,以及花岗质岩 体与围岩的接触带,断裂面形态呈现舒缓波状;断 裂上、下盘均为泥盆系里农组和江边组或花岗质岩 体,但岩性不一致,带内充填物以构造碎裂岩、断 层泥为主,少数断裂带内存在围岩透镜体;断裂带 内及旁侧围岩具不同程度矽卡岩化、黄铁矿化、黄 铜矿化、斑铜矿化、硅化、碳酸盐化,原岩主要为 大理岩、花岗闪长岩、变质石英砂岩和绢云砂质板 岩。断裂面擦痕发育,其运动学性质显示近南北向 断裂以逆断层为主。根据断裂面形态、带内充填物 特征判断近南北向断裂力学性质以压性-压扭性为 主。以地质点 Ln23、Ln24、Ln32 为代表的近南北 向断裂,力学性质分析显示该类断裂受到了东西-近东西向(*o*₁)的主压应力作用(见图 6),表明海西期 羊拉铜矿床主压应力方向可能为东西-近东西向。

2.5 近东西向断裂

羊拉铜矿床近东西向断裂整体不发育,断裂规 模较小,断裂带宽几十厘米,倾向北,倾角较陡, 多为切层、破岩-破矿断裂;根据近东西向断裂切 割、错移地层、岩体的地质证据,认为该类断裂可 能形成于喜马拉雅期。喜马拉雅期(约 65 Ma)以来, 印度板块早期由南西向北东、晚期呈近东西向与欧 亚板块碰撞,金沙江缝合带中段(即羊拉铜矿床范围 内)整体表现为近东西向的一些张性走滑断层^[9,11]。 近东西向断裂主要发育于泥盆系里农组大理岩、绢 云砂质板岩和花岗质岩体中,断裂面呈波状起伏, 局部呈现锯齿状弯曲;断裂上、下盘岩性一致,均 为泥盆系里农组或花岗质岩体,带内充填物主要为 构造碎裂岩、碎粒岩、断层泥,少数断裂带内存在 构造角砾岩;局部具有褐铁矿化和孔雀石化,无明 显砂卡岩化、黄铁矿化、黄铜矿化、硅化、碳酸盐 化。断裂面局部擦痕发育,指示该类断裂以正断层 为主。根据擦痕、裂面形态、带内充填物特征判断



图6 羊拉铜矿床南北--近南北向断裂素描图

Fig. 6 Sketch of NS structural profile map in Yangla Cu deposit

该类断裂可能经历了多期次活动,力学性质可能经 历了压扭性→张性的转变。以地质点 3450-37、 3450-87、Y028 为代表的近东西向断裂,力学性质 分析显示该类断裂早期受到了北东-南西向的主压 应力作用,后期主压应力方向转变为近东西向(见图 7);表明晚喜马拉雅期羊拉铜矿床主压应力方向由 北东-南西向转变为近东西向(σ₁),力学性质的转变 可能与印度板块-欧亚板块的陆陆碰撞的远程效应 有关。

3 构造体系

通过对羊拉铜矿床 300 多条断裂构造的野外观 察、素描及结构面几何学、运动学、力学性质分析, 结合西南"三江"地区区域构造演化^[8-11, 19, 26, 32-33], 本文认为羊拉铜矿床经历了海西期、印支期、燕山 期、喜马拉雅期的构造演化,推断构造演化序次为 褶皱构造(里农背斜+江边向斜)、近南北向断裂→早 北东向断裂→晚北东向断裂→北西向断裂→东西 向断裂。羊拉铜矿床的断裂可划分为3种构造体系, 即南北构造带(早-晚)、北东构造带(早-晚)、北西 构造带,反映经历了5期构造运动,早南北构造带 →早北东构造带→晚北东构造带→北西构造带→ 晚南北构造带,分别对应海西期、印支期、燕山期、 早喜马拉雅期、晚喜马拉雅期^[34](见图 8)。

海西期,金沙江洋盆裂解,由东向西扩张、俯 冲消亡^[16,20],由于受到东西向或近东西向主压应力 作用,这一时期的构造主要为顺层剪切褶皱和逆冲 推覆构造;羊拉铜矿床表现为南北-近南北向层间 压性-压扭性断裂和轴向近南北向的褶皱构造(里农 背斜和江边向斜),构成了羊拉铜矿床的早南北构造 带。

印支期,金沙江洋基本闭合,但闭合时限较长, 在闭合消亡过程中,中咱微板块与江达-维西陆缘 弧发生碰撞,引发大规模中酸性岩浆上涌、侵位、 成岩-成矿^[3,16],此时主压应力方向转变为北西-南 东向,主压应力方向的转变可能与弧-陆碰撞效应 有关,这一时期构造主要表现为左行韧性平移剪切 带;羊拉铜矿床主要表现为北东-南西向的压性-压 扭断裂^[7,9],构成了羊拉铜矿床的早北东构造带。

燕山期,金沙江缝合带主压应力为北西-南东 向,与印支期主压应力方向一致。这一时期主要表 现为脆性变形构造,羊拉铜矿床主要表现为北东-南西向的压性-压扭性、北西-南东向的张性,近东 西向的扭压性、张扭性及近南北向的扭性断裂,且 明显切割、错移印支期北东-南西向断裂及花岗闪 长岩体、矽卡岩型矿体。该期北东-南西向断裂属 成岩-成矿后断裂,为破岩-破矿构造,构成了羊拉 铜矿床的晚北东构造带。

早喜马拉雅期,在印度板块与欧亚板块早期北 东-南西向陆陆碰撞的地质背景下^[7,11,35-36],主压应 力为北东-南西向;这一时期主要表现为北西-近东 西向的左行走滑断层^[6,20],羊拉铜矿床范围内表现 为北西-南东向的压性-压扭性或扭压性断层,构成



图 7 羊拉铜矿床东西--近东西向断裂素描图

Fig. 7 Sketch of EW structural profile map in Yangla Cu deposit (C)1994-2021 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net



图 8 羊拉铜矿床断裂体系示意图(地质年代划分据文献[34])

Fig. 8 Ore-field structural system of Yangla Cu deposit (Age of geology from Ref. [34])

了羊拉铜矿床的北西构造带。

晚喜马拉雅期,在印度板块与欧亚板块晚期近 东西向陆陆碰撞的地质背景下,主压应力由北东--南西向转变为近东西向,这一时期主要表现为近东 西向的伸展--走滑^[6,9,11];羊拉铜矿床范围内表现为 东西--近东西向的张性断层,构成了羊拉铜矿床的 晚南北构造带。

4 构造控岩控矿模式

矿床的形成与区域构造演化、岩浆活动等密切 的层间断裂(羊拉断裂、金沙 相关^[18,32]。根据羊拉铜矿床构造体系和金沙江缝合 级南北向层间断裂),奠定了 带的演化特征,本文将羊拉铜矿床的构造控岩控矿 扭性"层间断裂"控岩控矿 模式厘定为:海西期南北-近南北向"层间断裂" 印支期大规模中酸性岩浆侵 C)1994-2021 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved.

+印支期北东-南西向"侵入接触构造"+燕山期
"λ字型构造"+喜马拉雅期"阶梯状构造"(见图
9)。

海西期,在区域性近东西向主压应力作用下, 伴随昌都-思茅微板块从扬子板块裂离,出现了金 沙江洋盆,而后金沙江洋盆向西扩张、俯冲于昌 都-思茅微板块之下^[16, 20-21, 26]。金沙江洋盆由东向 西裂解、扩张、俯冲引发玄武质岩浆活动,在羊拉 铜矿床形成了玄武岩^[21],同时形成了轴向近南北的 褶皱构造(里农背斜和江边向斜)和南北-近南北向 的层间断裂(羊拉断裂、金沙江断裂及羊拉铜矿床次 级南北向层间断裂),奠定了海西期南北向压性-压 扭性"层间断裂"控岩控矿的基础(见图 9(a)),为 印支期大规模中酸性岩浆侵位和成矿流体沉淀、富 g House. All rights reserved. http://www.cnki.net



图 9 羊拉铜矿床构造控岩控矿模式示意图(图 9(c)据文献[7]修改)

Fig. 9 Rock- and ore-controlling structural model of Yangla Cu deposit (Fig. 9(c) from Ref. [7])

(a) Ore controlling model of "Interlayer Fault"; (b) Ore controlling model of "Intrusion into Contact Faults": ① Skarn Cu ore-bodies produced along the Interlayer Fault, and it's morphology and occurrence which are controlled by Interlayer Faults. ② Skarn Cu ore-bodies produced along contact zone of intrusion, morphology and occurrence were controlled by "Intrusion into Contact Faults; ③ Vein and disseminated porphyry Cu ore-bodies produced in granite porphyry dyke contact zone, morphology and occurrence were controlled by contact zone; ④ Vein-network Cu ore-bodies produced in wall rocks, and morphology were controlled by fissures/fracture; ⑤ Vein Cu ore-bodies produced at edge of intrusion and controlled by intrusion cracks; (c) Ore controlling model of " λ -Type Faults"; (d) Ore controlling model of "Stair-Step Faults"

集提供了有利的空间。

印支期,伴随金沙江洋的闭合、消亡和弧-陆 (碳酸盐岩、钙质碎屑岩)内,沿接触带产状由陡变 碰撞过程^[8, 16, 26],区域性左行韧性平移剪切作用促 缓或凹陷等有利空间,与围岩发生接触交代作用形 C01994-2021 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnkl.net

使大规模中酸性岩浆上涌、侵位,岩浆侵入到围岩

成砂卡岩及砂卡岩型矿体,其形态受侵入接触构造 形态的控制。此外,由于钙质碎屑岩(绢云砂质板岩、 变质石英砂岩)中南北-近南北向的层间断裂发育, 为岩浆成矿热液的运移、金属矿质沉淀提供了有利 通道和空间,形成了规模较大的层状-似层状砂卡 岩矿体(KT2 矿体),其形态受层间断裂控制。岩浆 演化晚阶段,残余岩浆浅成就位形成的花岗斑岩, 呈脉状侵位到围岩中,形成细脉状、浸染状斑岩型 矿(化)体,其形态受花岗斑岩侵入接触形态的控 制[7,27-28,37]。同时,由于岩浆顶蚀及岩浆冷凝作用, 在岩体顶部及边缘形成一些脉状-网脉状裂隙,成 矿热液沿着裂隙充填形成矿体,其形态受脉状-网 脉状裂隙的控制。因此,印支期控岩控矿构造总体 表现为"侵入接触构造",自岩体边部→岩体与围 岩接触带→围岩,控矿构造依次为岩体内的裂隙→ 岩体与围岩的接触构造→层间断裂及围岩的裂隙 构造,对应矿体形态依次为脉状→脉状-层状矿体 →层状--似层状矿体(主矿体)及脉状--网脉状矿体 (见图 9(b))。因此,印支期北东-南西向岩体与围岩 接触带的"侵入接触构造"为羊拉铜矿床主要控岩 控矿构造。

燕山期, 在碰撞后或后碰撞的构造背景 下^[16, 27-28],金沙江缝合带持续受到北西-南东向挤 压应力作用;在羊拉铜矿床形成了一组近平行的北 东-南西向断裂,与近南北向的羊拉断裂、金沙江 深大断裂组成"λ字型构造",该组断裂切割、错移 印支期花岗质岩体和砂卡岩型矿体,将羊拉铜矿床 在空间上分割成了 7 个矿段(见图 9(c)),构成了羊 拉铜矿床"λ字型"构造控岩控矿模式。

喜马拉雅期,由于印度-欧亚板块碰撞的远程 效应,使得西南"三江"地区整体向南东逃逸,此 时金沙江缝合带处于相对拉张的构造背景^[8, 26, 38], 表现为伸展-走滑作用,存在北东-南西向、近东西 向、南北向挤压应力。因存在不同碰撞阶段主压应 力方向的转变^[29, 34],在羊拉铜矿床依次形成了北 西-南东向的压性-压扭性断裂→近东西向的张性 断裂;由于北西-南东向断裂往往具有正断层性质, 且明显切割、错移海西期南北向层间断裂、印支-燕山期北东-南西向断裂和花岗质岩体、矿体,致 使花岗质岩体和砂卡岩型矿体在剖面上呈"阶梯 状"展布特征,构成了羊拉铜矿床"阶梯状"构造 控岩控矿模式(见图 9(d))。

5 结论

 1) 羊拉铜矿床构造几何学、运动学及力学性质 分析显示,自海西期→印支期→燕山期→喜马拉雅 期,羊拉铜矿床主压应力主要经历了从近东西向→ 北西向→北西向→(北东向→近东西向)的转变,依 次形成了早南北构造带、北东构造带(早-晚)、北西 构造带和晚南北构造带等构造体系。

2)海西期早南北构造带构成了羊拉铜矿床控 岩控矿构造格架的基础,早北东构造带是控制印支 期中酸性岩浆有关的砂卡岩-斑岩成矿系统的主导 构造,燕山期晚北东构造带、喜马拉雅期北西构造 带和晚南北带为破岩破矿构造。

 3) 羊拉铜矿床构造控岩控矿模式依次为海西 期"层间断裂"+印支期"侵入接触构造"+燕山 期"λ字型构造"+喜马拉雅期"阶梯状构造"。

致谢:

在野外工作中得到了云南迪庆矿业开发有限 责任公司罗诚、李在早、刘凤泽等工程师,及中国 有色金属工业昆明勘察设计研究院沈忠义、张林 红、陈八富等工程师的指导和帮助;中国有色金属 学报编辑部龙怀中老师和两位匿名审稿专家提出 了宝贵的修改意见,在此一并表示感谢!

REFERENCES

- DU Li-juan, LI Bo, HUANG Zhi-long, et al. Carbon-oxygen isotopic geochemistry of the Yangla Cu skarn deposit, SW China: Implications for the source and evolution of hydrothermal fluids[J]. Ore Geology Reviews, 2017, 88: 809–821.
- [2] DU Li-juan, LI Bo, HUANG Zhi-long, et al. Mineralogy, fluid inclusion, and hydrogen and oxygen isotope studies of the intrusion-related Yangla Cu deposit in the Sanjiang Region, SW China: Implications for metallogenesis and deposit type[J]. Resource Geology, 2019, 70(1): 28–49.

[3] 朱经经,胡瑞忠,毕献武,等. 滇西北羊拉铜矿矿区花岗

岩成因及其构造意义[J]. 岩石学报, 2011, 27(9): 2553-2566.

ZHU Jing-jing, HU Rui-zhong, BI Xian-wu, et al. Genesis and tectonic significance of granites in the Yangla ore district, northwestern Yunnan Province[J]. Acta Petrologica Sinica, 2011, 27(9): 2553–2566.

- [4] ZHU Jing-jing, HU Rui-zhong, BI Xian-wu, et al. Zircon U-Pb ages, Hf-O isotopes and whole-rock Sr-Nd-Pb isotopic geochemistry of granitoids in the Jinshajiang suture zone, SW China: Constraints on petrogenesis and tectonic evolution of the Paleo-Tethys Ocean[J]. Lithos, 2011,126(3): 248–264.
- [5] 杜丽娟. 滇西北羊拉铜矿床热液体系演化与成矿机制研究[D]. 贵阳: 中国科学院地球化学研究所, 2017: 1–165. DU Li-juan. Hydrothermal fluid evolution and the ore-forming mechanism in the Yangla Cu deposit, northwest Yunnan[D]. Guiyang: Institute of Geochemistry, Chinese Academy of Sciences, 2017: 1–165.
- [6] 林仕良, 王立全. 云南德钦羊拉铜矿床构造特征[J]. 沉积 与特提斯地质, 2004, 24(3): 48-51.
 LIN Shi-liang, WANG Li-quan. Structural features of the Yagra copper deposit in Deqen, Yunnan[J]. Sedimentary Geology and Tethyan Geology, 2004, 24(3): 48-51.
- [7] 李 波, 邹国富, 文书明, 等. 滇西北羊拉铜矿床断裂、构造控矿模式及找矿预测[J]. 矿产勘查, 2014, 5(5): 699-711.
 LI Bo, ZOU Guo-fu, WEN Shu-ming, et al. Fault structure, ore-controlling structural model and prospecting prediction of Yangla copper deposit, northwestern Yunnan[J]. Mineral Exploration, 2014, 5(5): 699-711.
- [8] 曾普胜, 尹光候, 李文昌, 等. 金沙江造山带德钦-羊拉矿 集区构造-岩浆-成矿系统[M]. 北京: 地质出版社, 2015: 56-91.

ZENG Pu-sheng, YIN Guang-hou, LI Wen-chang, et al. Tectonic- magma-metallogenic system in the Deqin-Yangla ore-gathering district of the Jinshajiang orogenic belt[M]. Beijing: Geological Publishing House, 2015: 56–91.

[9] 甘金木,战明国,余凤鸣,等. 滇西德钦羊拉铜矿区构造 变形特征及其控矿作用分析[J]. 华南地质与矿产, 1998, 14(4): 59-65.

GAN Jin-mu, ZHAN Ming-guo, YU Feng-ming, et al. Structural deformation and its ore-control significance in Yangla copper district, Deqing, western Yunnan[J]. Geology and Mineral Resources of South China, 1998, 14(4): 59–65. [10] 余凤鸣, 战明国, 甘金木, 等. 滇西羊拉大型铜矿床石英 构造岩微观构造与动力学分析[J]. 中国区域地质, 2000, 19(1): 92-99.

YU Feng-ming, ZHAN Ming-guo, GAN Jin-mu, et al. Analysis of micro-tectonic and mechanism of quartz tectonite in Yangla large-scale copper deposit in west Yunnan[J]. Regional Geology of China, 2000, 19(1): 92–99.

[11] 杨喜安,刘家军,韩思宇,等. 滇西羊拉铜矿床、鲁春铜铅
 锌矿床构造控矿特征[J]. 大地构造与成矿学, 2012, 36(2):
 248-258.

YANG Xi-an, LIU Jia-jun HAN Si-yu, et al. Characteristics of ore-controlling structures in the Yangla copper deposit and Luchun Cu-Pb-Zn deposit, Western Yunnan[J]. Geotectonica et Metallogenia, 2012, 36(2): 248–258.

- [12] 陈正乐,陈柏林,张 青. 矿田构造调查工作指南[M]. 北京:地质出版社,2019:1-44.
 CHEN Zheng-le, CHEN Bai-lin, ZHANG Qing. Guidance for ore field structural investigation[M]. Beijing: Geological Publishing House, 2019: 1-44.
- [13] 孙家骢,韩润生. 矿田地质力学理论与方法[M]. 北京: 科学出版社, 2016: 86-115.
 SUN Jia-cong, HAN Run-sheng. Geological mechanics theory and method of ore field[M]. Beijing: Science Press, 2016: 86-115.
- [14] DENG Jun, WANG Qing-fei, LI Gong-jian, et al. Tethys tectonic evolution and its bearing on the distribution of important mineral deposits in the Sanjiang region, SW China [J]. Gondwana Research, 2014, 26(2): 419–437.
- [15] DENG Jun, WANG Qing-fei, LI Gong-jian. Tectonic evolution, superimposed orogeny, and composite metallogenic system in China[J]. Gondwana Research, 2017, 50: 216–226.
- [16] 朱经经. 滇西北羊拉铜矿成矿地质背景及成因机制[D]. 贵阳: 中国科学院地球化学研究所, 2012: 1-179.
 ZHU Jing-jing. The geological setting and metallogenesis of the Yangla copper deposit, SW Yunnan[D]. Guiyang: Institute of Geochemistry, Chinese Academy of Sciences, 2012: 1-179.
- [17] 杨喜安,刘家军,韩思宇,等.云南羊拉铜矿床矿物组成、
 地球化学特征及其地质意义[J].现代地质,2012,26(2):
 229-242.

YANG Xi-an, LIU Jia-jun, HAN Si-yu, et al. Mineral composition, geochemistry of the Yangla copper deposit in

Yunnan and their geological significances[J]. Geoscience,

2012, 26(2): 229-242.

- [18] 邓 军, 王长明, 李文昌, 等. 三江特提斯复合造山与成 矿作用研究态势及启示[J]. 地学前缘, 2013, 21(1): 52-64. DENG Jun, WANG Chang-ming, LI Wen-chang, et al. The situation and enlightenment of the research of the tectonic evolution and metallogenesis in the Sanjiang Tethys[J]. Earth Science Frontiers, 2013, 21(1): 52-64.
- [19] 李文昌, 潘桂棠, 侯增谦, 等. 2010. 西南"三江"多岛弧 盆~碰撞造山成矿理论与勘查技术[M]. 北京: 地质出版社, 2010: 227-238.

LI Wen-chang, PAN Gui-tang, HOU Zeng-qian, et al. Metallogenic theory and exploration technique of "Sanjiang" multi-island arc basin collisional orogeny in southwest China[M]. Beijing: Geological Publishing House, 2010: 227–238.

- [20] 王立全,潘桂棠,李定谋,等. 金沙江弧-盆系时空结构及 地史演化[J]. 地质学报, 1999, 73(3): 206-218.
 WANG Li-quan, PAN Gui-tang, LI Ding-mou, et al. The spatio-temporal framework and geological evolution of the Jinshajiang arc-basin systems[J]. Acta Geologica Sinica, 1999, 73(3): 206-218.
- [21] 路远发,战明国,陈开旭.金沙江构造带嘎金雪山岩群玄武岩铀-铅同位素年龄[J].中国区域地质,2000,19(2):155-158.

LUYuan-fa, ZHAN Ming-guo, CHEN Kai-xu. U-Pb isotopic dating of basalt from the Gajinxueshan Group in the Jinshajiang tectonic belt[J]. Regional Geology of China, 2000, 19(02): 155–158.

- [22] 王彦斌,韩 娟,曾普胜,等. 云南德钦羊拉大型铜矿区 花岗闪长岩的锆石 U-Pb 年龄、Hf 同位素特征及其地质意 义[J]. 岩石学报,2010,26(6):1833-1844.
 WANG Yan-bin, HAN Juan, ZENG Pu-sheng, et al. U-Pb dating and Hf isotopic characteristics of zircons from granodiorite in Yangla copper deposit, Deqin County, Yunnan, Southwest China[J]. Acta Petrologica Sinica, 2010, 26(6): 1833-1844.
- [23] 杨喜安,刘家军,韩思宇,等.云南羊拉铜矿床里农花岗 闪长岩体锆石 U-Pb 年龄、矿体辉钼矿 Re-Os 年龄及其地 质意义[J]. 岩石学报, 2011, 27(9): 2567-2576.

YANG Xi-an, LIU Jia-jun, HAN Si-yu, et al. U-Pb dating of zircon from the Linong granodiorite, Re-Os dating of molybdenite from the ore body and their geological

significances in Yangla copper deposit, Yunnan[J]. Acta

Petrologica Sinica, 2011, 27(9): 2567-2576.

- [24] 陈思尧. 滇西北羊拉铜矿床地质地球化学特征及成因探 讨[D]. 北京: 中国地质大学(北京), 2013: 1-96.
 CHEN Si-yao. Geological, geochemical characteristics and genesis of the Yangla copper deposit, Northwestern Yunnan[D]. Beijing: China University of Geosciences, 2013: 1-96.
- [25] 朱 俊. 云南省德钦县羊拉铜矿地质地球化学特征与成因研究[D]. 昆明: 昆明理工大学, 2011: 1-166.
 ZHU Jun. Geological, geochemical characteristics and genesis of the Yangla copper deposit, Deqin country, Yunnan[D]. Kunming: Kunming University of Science and Technology, 2011: 1-166.
- [26] 曾普胜, 王彦斌, 麻 菁, 等. 滇西北羊拉地区金沙江古 洋盆的穿时碰撞闭合: 来自花岗岩年龄的制约[J]. 地学前 缘, 2018, 25(6): 92-105.
 ZENG Pu-sheng, WANG Yan-bin, MA Jing, et al. Diachronous collision-closure of the Jinshajiang pale-ocean basin in the Yangla area: Constraints from ages of the granites[J]. Earth Science Frontiers, 2018, 25(6): 92-105.
- [27] LI Bo, WANG Xin-fu, DU Li-juan, et al. Zircon U-Pb ages and geochemistry of granite porphyries in the Yangla Cu deposit, SW China: Constraints on petrogenesis and tectonic evolution of the Jinshajiang suture belt[J]. Geofluids, 2020, 2020: 8852277. https://doi.org/10.1155 /2020/ 8852277.
- [28] WANG Xin-fu, LI Bo, GUAN Shen-jin, et al. Mineralized granitic porphyry of the Yangla copper deposit, western Yunnan, China: Geochemistry of fluid inclusions and H-O, S, and Pb isotopes[J]. Geofluids, 2020, 2020: 4391703. https://doi.org/ 10.1155/2020/4391703.
- [29] 魏君奇,陈开旭,魏福玉. 滇西羊拉地区构造-岩浆-成矿 作用分析[J]. 华南地质与矿产,2000,16(1):59-62.
 WEI Jun-qi, CHEN Kai-xu, WEI Fu-yu. Tectonismmagmatism-mineralization in Yangla region, western Yunnan[J]. Geology and Mineral Resources of South China, 2000, 16(1): 59-62.
- [30] YANG Xi-an, LIU Jia-jun, LI Da-peng, et al. Zircon U-Pb dating and geochemistry of the Linong granitoid and its relationship to Cu mineralization in the Yangla copper deposit, Yunnan, China[J]. Resource Geology, 2013, 63(2): 224–238.
- [31] 高 睿,肖 龙,何 琦,等. 滇西维西-德钦-带花岗岩年代学、地球化学和岩石成因[J]. 地球科学, 2010, 35(2):

186-200.

GAO Rui, XIAO Long, HE Qi, et al. Geochronology, geochemistry and petrogenesis of granites in Weixi-Deqin, West Yunnan[J]. Earth Science-Journal of China University of Geosciences, 2010, 35(2): 186–200.

- [32] 邓 军,张 静,王庆飞.中国西南特提斯典型复合成矿 系统及其深部驱动机制研究进展[J]. 岩石学报, 2018, 34(5): 1229-1238.
 DENG Jun, ZHANG Jing, WANG Qing-fei. Research advances of composite metallogenic system and deep driving mechanism in the Tethys, SW China[J]. Acta Petrologica Sinica, 2018, 34(5): 1229-1238.
- [33] 邓 军, 王长明, 李龚健, 等. 复合成矿系统理论: 揭开 西南特提斯成矿之谜的关键[J]. 岩石学报, 2019, 35(5): 1303-1323.
 DENG Jun, WANG Chang-ming, LI Gong-jian, et al. The theory of composite metallogenic system: Key of recovering metallogenic mystery in the SW Tethys[J]. Acta Petrologica
- [34] 侯增谦,由晓明,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 Zeng-qian, QU Xiao-ming, YANG Zhu-sen, et al. Metallogenesis in Tibetan collisional orogenic belt: III. Mineralization in post-collisional extension setting[J]. Mineral Deposits, 2006, 25(6): 629-651.

Sinica, 35(5): 1303-1323.

[35] 刘俊来,宋志杰,曹淑云,等.印度-欧亚侧向碰撞带构造-岩浆演化的动力学背景与过程--以藏东三江地区构造

演化为例[J]. 岩石学报, 2006, 22(4): 775-786.

LIU Jun-lai, SONG Zhi-jie, CAO Shu-yun, et al. The dynamic setting and processes of tectonic and magmatic evolution of the oblique collision zone between Indian and Eurasian plates: Exemplified by the tectonic evolution of the three river region, eastern Tibet[J]. Acta Petrologica Sinica, 2006, 22(4): 775–786.

[36] 侯增谦,莫宣学,杨志明,等.青藏高原碰撞造山带成矿 作用:构造背景、时空分布和主要类型[J].中国地质,2006, 33(2): 340-351.

HOU Zeng-qian, MO Xuan-xue, YANG Zhi-ming, et al. Metallogeneses in the collisional orogeny of the Qinghai-Tibet Plateau: Tectonic setting, tempo-spatial distribution and ore deposit types[J]. Geology in China, 2006, 33(2): 340–351.

- [37] 李 波, 邹国富, 黄智龙, 等. 滇西北羊拉铜矿床研究中的几个问题[J]. 矿物学报, 2013, 33(4): 676-680.
 LI Bo, ZOU Guo-fu, HUANG Zhi-long, et al. Several problems in genetic studies on Yangla copper deposit, Yunnan province, China[J]. Acta Mieralogica Sinica, 2013, 33(4): 676-680.
- [38] 陈炳蔚,李永森,曲景川. 三江地区主要大地构造问题及 其与成矿的关系[M]. 北京: 地质出版社, 1991: 13-30.
 CHEN Bing-wei, LI Yong-sen, QU Jing-chuan. The main tectonic problems in Sanjiang district and their relationship with mineralization[M]. Beijing: Geological Publishing House, 1991: 13-30.

LI Bo¹, WANG Xin-fu¹, YUE Yan¹, HUANG Zhi-long², TANG Guo^{1,3}, LIU Yue-dong⁴, ZOU Guo-fu³, XIANG Zuo-peng¹

(1. Faculty of Land and Resource Engineering,

Kunming University of Science and Technology, Kunming 650093, China;

2. State Key Laboratory of Ore Deposit Geochemistry, Institute of Geochemistry,

Chinese Academy of Sciences, Guiyang 550002, China;

3. Kunming Prospecting Design Institute of China Nonferrous Metals Industry Co., Ltd., Kunming 650051, China;

4. Yunnan Diqin Mining Industry Group, Shangrila 674400, China)

Abstract: The Yangla Cu deposit is located in northwest Yunnan, China and formed during the Mesozoic structure-magma-mineralization events, is one of the typical skarn-porphyry deposits in the Jinshajiang suture zone, "Sanjiang" polymetallic metallogenic domain. Well developed structures in the Yangla Cu deposit composed a typical folds-faults rock- and ore-controlling structural system, which constituted the skarn-porphyry metallogenic system. In this paper, the theory and method of ore-field geomechanics are used to analyze the geometry, kinematics and mechanical property of the structure traces in the Yangla Cu deposit, and to determine the ore-field structural system and its mechanism of rock-and ore-controlling model. The results show that the Yangla Cu deposit mainly experienced transformation of main constructional compressive stress from EW- to NW- to NW- to (NE- to nearly EW) trending, and formed the early NS, NE (early to late), NW, late NS structure belts in turn, since the Hercynian -> Indochina -> Yanshanian -> Himalaya, and affected the Jianshajiang suture--- zone and Indian-Eurasian plates. It is believed that the early NS structure belt was the rock- and ore-controlling structural framework system in the Hercynian. The early NE structure belt was provided a favorable structural setting for the skarn-porphyry metallogenic system, which was the dominant ore-controlling structural system in the Indochina. In contrast, the late NE structure belt destroyed the rock and ore-bodies, which belong to rock- and ore-breaking structure in Yanshanian. The NW and late NS structure belts also destroyed the intrusions and ore-bodies, and belong to the rock- and ore-breaking structure in Himalaya. The corresponding structure rock- and ore-controlling model are successively the "Interlayer Faults" of the Hercynian, "Intrusion into Contact Faults" of the Indochina, "\u00e3-Type Faults" of the Yanshanian, and "Stair-Step Faults" of the Himalaya, which based on the structural system and its rock- and ore-controlling structure type.

Key words: structural system; rock- and ore-controlling structure; ore-controlling structure model; Yangla Cu deposit; Northwest Yunnan

Foundation item: Projects(41862007, 41402072) supported by the National Natural Science Foundation of China; Project(YNWR-QNBJ-2018-093) supported by the Yunnan Ten Thousand Talents Plan Young & Elite Talents Program, China; Project(14078384) supported by the Key Disciplines Construction of Kunming University of Science and Technology, China

Received date: 2020-09-23; Accepted date: 2021-01-10

Corresponding author: LI Bo; Tel: +86-15987187981; E-mail: libo8105@qq.com

龙怀中)

(编辑