DOI: 10.16788/j.hddz.32-1865/P.2020.01.005

第41卷 第1期

2020年3月

引用格式:任明军,周俊兰,秦伟,等. 皖南歙县砚石板岩矿床地质特征及安全性研究[J].华东地质,2020,41(1):36-44.

# 皖南歙县砚石板岩矿床地质特征及安全性研究

任明军1,周俊兰2,秦 伟1,施建斌3,杨晓勇2

(1. 安徽省地质矿产勘查局 332 地质队,黄山 245000;2. 中国科学技术大学,合肥 230026;
3. 江苏省地质矿产局第五地质大队,徐州 221004)

摘要:通过详实的野外地质调查,查明了皖南歙县双河口地区砚石板岩矿床的赋矿地层及成矿地质条件。砚 石矿是层控型浅变质沉积岩矿床,赋存于新元古代大谷运组上段黑色板岩中。通过系统的室内岩矿鉴定和分析测 试,查明了砚石的矿物组成、结构构造及砚石板岩的化学组成。通过野外放射性测量,判定该天然矿石放射性辐射 属于安全等级,为皖南地区砚石资源开发提供了科学依据。

**关键词:** 砚石板岩矿床;矿物组成;岩石化学;放射性测量调查;皖南歙县 **中图分类号:**P588.343 **文献标识码:**A **文章编号:**2096-1871(2020)01-036-09

近些年来,随着社会经济的进一步发展,人们 的物质文化需求越来越高。作为文房四宝之一,歙 砚深受人们的喜爱。然而,砚石老坑已经告罄,砚 石资源的保障及开发利用等问题亟需解决。2016 年,安徽省地质勘查基金管理中心设立了"安徽省 歙县双河口砚石板岩矿普查"项目,以期进一步解 决砚石资源保障问题。笔者以该项目成果为基础, 通过详实的野外地质调查,对皖南歙县砚石板岩矿 床的成矿地质条件及其安全性进行研究,为砚石资 源的进一步勘查工作提供参考。

# 1 区域地质背景

研究区大地构造位于扬子板块东南缘,江南造 山带北东倾伏端(图1),属历口基底构造区,基底构 造线呈 NE 向<sup>[1-3]</sup>。江南造山带长期以来备受地学 界关注,皖南大地构造格局及其构造演化存在多种 观点<sup>[4-18]</sup>,如张彦杰等<sup>[18]</sup>认为皖赣相邻区地质发展 史大致可分为晋宁期、加里东期、印支期和喜山期4 个阶段,其中晋宁期是主造山期,经历了"扬子板块 东南缘裂开—初始洋盆发展—洋盆收缩闭合—碰 撞造山"全过程,奠定了江南造山带东段构造格架 的基础。

研究区地层属扬子地层区江南地层分区<sup>[19-23]</sup>, 主要出露青白口系和南华系。构造线以 NE 向为 主,主要断裂有 NE 向旌德断裂和汪满田韧、脆性断 裂。旌德断裂长>30 km,宽 2~3 km,切割了前震 旦系、震旦系、许村岩体和七都岩体,由多条平移正 断层及复合岩墙群组成,具多期活动性。汪满田 韧、脆性断裂呈北东 45°走向,长约 10 km,宽 20~ 100 m,倾向东南,倾角中等一陡立。

受加里东期及印支期构造运动影响,研究区南 东侧形成 NE 向绩溪复向斜。燕山期出现了绩溪陆 相伸展盆地,堆积了白垩纪陆相红盆碎屑岩建造。 西南部外围基底发育青白口纪许村黑云母花岗闪 长岩,北部和东部外围发育晚侏罗世旌德花岗闪长 岩体和石屋花岗斑岩。

<sup>\*</sup> 收稿日期:2019-02-25 修订日期:2019-06-26 责任编辑:谭桂丽

基金项目:安徽省地质勘查基金管理中心"安徽省歙县双河口砚石板岩矿普查(编号:2016-2-7)"项目资助。 第一作者简介:任明军,1962年生,男,高级工程师,主要从事固体矿产勘查工作。 通信作者简介:杨晓勇,1964年生,男,教授,矿床地球化学专业。



1.白垩系;2.奥陶系;3.寒武系;4.震旦系;5.南华系;6.青白口系;7.元古界;8.黑云母花岗闪长岩;9.花岗闪长岩;10.斜长花岗 斑岩;11.石英脉;12.花岗斑岩;13.辉绿岩-花岗斑岩复合岩墙群;14.断层;15.矿床及编号;①.黄山市黄山区南山钼矿;②.绩 溪县大会山石英脉水晶矿;③.绩溪县上金山钨钼银多金属矿;④.黄山市黄山区箬岭金矿;⑤.绩溪县洪坑砚石板岩矿;⑥.歙 县龙潭砚石矿;⑦.歙县汪满田铅锌多金属矿;16.矿区范围

图 1 皖南歙县砚石矿区域地质矿产图

Fig. 1 Regional geological and mineral resources map of the inkstone mine in Shexian County, southen Anhui

## 2 矿床地质特征

歙县双河口砚石板岩矿床位于距离歙县县城 (徽城镇)约35km的大谷运村双河口村,处于旌德 断裂与汪满田韧、脆性断裂之间。矿区以大谷运组 浅变质碎屑岩系为主,岩浆岩不发育(图2)。

#### 2.1 地层

该矿区地层由南向北主要出露新元古代大谷运组(Pt<sub>3</sub>d)、青白口纪镇头组(Qbzh)和南华纪休宁组(Nhx)。

## 2.1.1 大谷运组

大谷运组为安徽省地质矿产勘查局 332 地质队 于 1995 年开展 1:5万七都幅区域地质调查时建立 的岩石地层单位,命名层型剖面位于歙县大谷运 村,穿越双河口矿区。大谷运组位于牛屋组之上、 镇头组之下,由火山碎屑岩和一套陆缘海浅(滨)相 韵律性砂板岩组成,大部分砂板岩不发育粒序层理,不能用鲍马序列描述<sup>[23]</sup>。张彦杰等<sup>[18]</sup>认为该套地层主体形成于820~840 Ma。

大谷运组赋存砚石板岩地层,分上、下两段。 下段暗紫色沉凝灰岩与灰黑色凝灰质板岩呈韵律 层,部分为中厚层凝灰质(硅化)硅质岩、条纹状硅 质板岩;上段为岩屑砂岩、粉砂岩夹含粉质绢云板 岩和浅灰色砂岩、板岩。双河口矿区仅出露上段, 厚度>1404 m,面积约7.7 km<sup>2</sup>,自下而上(由南向 北)可分为4个岩性层。

(1)大谷运组上段A层。灰绿色砂岩夹灰黑色 板岩,厚>128 m,为灰绿色、青灰绿色中厚层岩屑 砂岩、灰黑色粉砂岩夹灰黑色板岩。砂岩发育递变 层理,底部为砂岩(少量含细砾砂岩),向上递变为 细砂岩,再向上为板岩(图 3(a))。岩性以砂岩为 主,含少量板岩,分布具有规律性,垂向上每隔 50~ 100 m 有1层灰黑色板岩,单层厚 10~30 cm,但做



1.休宁组;2.镇头组;3.大谷运组上段 D 层;4.大谷运组上段 C 层;5.大谷运组上段 B 层;6.大谷运组上段 A 层;7.复合岩墙 群;8.砚石矿体及编号;9.龙潭矿区;10.采样位置及样品编号

图 2 歙县双河口砚石板岩矿区地质简图及采样位置

Fig. 2 Regional geological map and sampling locations of the inkstone mine in Shuanghekou, Shexian County



图 3 歙县双河口地区大谷运组上段基本层序示意图

Fig. 3 Sketch sequences of the upper segment of the Daguyun Formation in Shuanghekou district, Shexian County

# 为砚石,质量不佳。

岩屑砂岩呈灰绿色-灰黑色,细粒砂状结构,颗 粒支撑结构,孔隙式胶结,块状构造。主要由碎屑 物和胶结物组成,碎屑物主要为石英、岩屑和长石, 碎屑含量约25%;胶结物多为泥质。碎屑多呈定向 排列,长轴方向与岩层面一致,单层厚 10~50 cm。 粉砂岩呈灰黑色,粉砂结构,块状构造,主要由粉砂 碎屑和石英组成,单层厚 2~10 cm。板岩呈灰黑色, 变余粉砂泥质结构,板状构造,板理厚 5~20 cm;主要 由粉砂级碎屑、石英、绢云母和泥质组成。该层部分

# 板岩可作为砚石板岩,颗粒较粗,质量不佳。

(2)大谷运组上段 B 层。青灰色中层砂岩与黑 色板岩互层,厚 533.6 m。砂岩单层厚 10~30 cm, 部分单层厚<10 cm 或>50 cm,有明显砂、细砂递 变层,粒序不明显,底部有时见冲刷构造。板岩厚 10~20 cm。青灰色中层砂岩夹深灰色薄层砂岩、 灰黑色-黑色板岩韵律等厚互层,层面平直(图 3 (b)),具薄层韵律砂岩与板岩互层,截面呈灰黑相 间条带。该层部分区段以灰黑色板岩为主,夹少量 含粉砂绢云板岩的区段可作为砚石板岩矿层,厚 0.58~4.00 m。

(3)大谷运组上段 C 层。浅灰色中厚层砂岩夹 薄层深灰色粉砂质板岩,厚 311.72 m。砂岩单层厚 30~40 cm,板岩厚 0.5~10 cm。见单层砂岩夹板 岩或数层砂岩夹 1 层板岩,总体砂岩含量占优势(图 3(c))。该段含少量砚石板岩层。砂岩呈灰黑色,砂 状结构,块状构造,主要由石英和长石组成,见少量 黄铁矿化,呈星点状分布。粉砂质板岩呈灰黑色-黑 色,变余粉砂结构,板状构造,主要由粉砂级长石和 石英组成,多呈 1~2 cm 层厚夹在砂岩中。

(4)大谷运组上段 D 层。以粉砂质板岩为主, 夹少量粉砂岩,厚 430.92 m。该层为黑色薄-中层 板岩、条纹状板岩夹灰色薄-厚层砂岩。深灰色薄-中层板岩、含粉砂质板岩的板理面平整,延伸长。 该段主要由绢云母和绿泥石组成,细微粒砂质。单 层厚 10~15 cm,以 12~13 cm 层厚为主。粉砂岩 呈灰黑色,粉砂状结构,块状构造,主要由粉砂级碎 屑和石英组成,见少量石英细脉穿插其中。该段砚 石板岩发育,1 号主矿体即位于该层,部分地段(龙 潭砚石矿)曾被开采利用。

2.1.2 镇头组

镇头组分布在矿区北西部,面积约 1.3 km<sup>2</sup>。 岩性为紫灰、深灰色中-厚层沉凝灰岩夹砂砾岩,底 部为砾岩、含砾凝灰质砂岩、凝灰质砂岩。底部砾 岩可分为粗砾和细砾,粗砾以次棱角状长条形黑色 板岩为主,凝灰质粗砂胶结;细砾以凝灰色粗砂岩、 板(泥)岩砾为主,明显压扁拉长。上部为灰黑色、 深灰色砂岩与板岩互层,砂岩夹板岩或板岩夹砂 岩,发育波状层理、透镜状层理和脉状层理。

2.1.3 休宁组

休宁组分布在矿区北西角,面积约 0.26 km<sup>2</sup>。 底部为一套紫红色、青灰色的杂砾岩、石英砾岩、砂 砾岩和含砾砂岩,其上为紫红色砂岩、青灰绿色凝 灰质砂岩、凝灰质粉砂质泥岩、鲕状凝灰岩和沉凝 灰岩,发育平行层理、交错层理;下部为青灰绿色沉 凝灰岩、紫红色凝灰质砂岩,单层以中厚-厚层为主, 含大量火山物质;中部为紫红色凝灰质砂岩、粉砂 岩夹少量浅灰色沉凝灰岩,见小型交错层理、波状 层理;上部为青灰绿色中-厚层状凝灰质砂岩、含锰 砂岩及粉砂质泥岩韵律层,发育平行纹理和板状交 错层理。

### 2.2 构造

#### 2.2.1 皱褶

矿区位于汪满田大型倒转扇形背斜倒转翼,大谷运组倒转,倒转背斜轴面倾向南东,倾角陡。岩层以折曲滑动变形为主,主构造线呈 NE向,区域变质为亚一低绿片岩相。

2.2.2 断裂

矿区断裂较少,仅局部地区见断裂破碎,规模 较小。

2.2.3 节理

矿区裂隙、节理发育程度一般,主要有 NE 向和 NW 向节理。沿 NE 向板理面发育顺层节理,常见 板理错动擦痕。受汪满田大型倒转背斜影响,NE 向节理为呈北东 60°~70°走向的顺层节理,节理面 平直,裂隙宽大多<1 mm。NE 向节理十分发育, 成组或平行产出,平均节理率为4条/m,形成的板 理层厚分别为5~10 cm、20~30 cm 和40 cm 以 上,以20~30 cm 层厚居多,延伸长。NE 向节理对 砚石矿成材率影响较小,更利于砚石矿开采。NW 向节理较发育,规模一般较小,延长 1~3 m,节理面 较平直,裂隙宽<5 mm。NW 向节理斜切板岩,影 响砚石矿成材率。

### 2.3 岩浆岩

矿区岩浆岩分布于矿区西北部,主要为由辉绿 玢岩和花岗斑岩组成的许村复合岩墙群,许村复合 岩墙群穿过许村岩体后侵入于大谷运组。岩墙群 在矿区呈 NE 向展布,延长 1~2 km,大致平行排 列,宽一般 2~7 m,少数宽 10 m 以上,倾向 135°~ 150°,倾角 50°~70°。岩脉为辉绿玢岩单脉和花岗 斑岩单脉及由辉绿玢岩和花岗斑岩组成的复合岩 脉<sup>[24]</sup>。野外调查发现,花岗斑岩侵入于辉绿玢岩 中,说明辉绿玢岩形成时间早于花岗斑岩。其他脉 岩多为单点或单工程所见,规模不大,多呈 NE 向 展布。

#### 2.4 矿体特征

砚石板岩矿体为呈深灰色薄-中层板状含粉砂 质绢云板岩,板理面平整,矿体延伸长,板状构造。 主要矿物为绢云母、石英、长石、绿泥石和细微粒砂 质。板理单层厚10~15 cm,以12~13 cm 层厚为 主,倾角陡立。砚石矿体呈层状,产状与岩层产状 一致。1号主矿体产状为151°\_87°,矿体主体倾向 南东。此外,砚石板岩层数多、规模大。

双河口矿区共发现 8 个矿体,其中主要矿体 1 个(1 号矿体),次要矿体 7 个(2 号—8 号矿体)。 矿体产于大谷运组上段,其中 1 号、4 号、5 号、6 号 和 7 号矿体赋存于大谷运组上段 D 层,2 号、3 号和 8 号矿体赋存于大谷运组上段 B 层。2 号—8 号矿 体均为单工程控制,矿体岩石类型和结构构造与 1 号主矿体相同,矿体长>200 m,厚 2~7 m;矿体 总体倾向南东,倾角 78°~90°。

1号矿体出露于矿区北东段光龙培—中部湾 塘—南西端东寺地区,由深灰色、灰黑色薄-中层含 粉砂质绢云板岩组成。板理单层厚 10~18 cm,以 12~13 cm 层厚为主,由薄-中层板岩构成板岩层 系。不同地段矿体厚度不同,地表沿走向矿体厚度 为 2.08~20.05 m,平均厚度为 8.35 m,厚度变化 系数为 56.27%。矿体走向北东 60°,倾角近直立, 主体倾向南东,北东段略倾向北西(产状 322°∠ 82°),南西段略倾向南东(产状 151°∠87°),出露标 高+760~+420 m。

#### 2.5 矿石类型及特征

该矿区砚石的矿石类型为板岩类黑色含粉砂 质绢云板岩。

#### 2.5.1 矿物组成

砚石矿石的典型矿物组合是绢云母+石英+ 长石,绿泥石含量一般《10%,其他不透明矿物(金 属矿物等)含量《5%。绢云母粒径《0.05 mm,雏 晶一显微鳞片变晶定向分布,集合体呈细小团粒 状,含量为40%~75%。石英含量为20%~40%, 分为2种类型:一类为碎屑物石英,多呈次棱角状, 粒度一般0.04 mm;另一类为微粒石英,是重结晶 的产物,粒度一般0.01~0.03 mm,,呈他形粒状, 分布较均匀。长石(斜长石)粒径《0.05 mm,含量 20%~40%,颗粒呈压扁透镜状,具定向排列,部分 重结晶或边部被绢云母交代,多散布于绢云母之 间,极少量呈镶嵌状。黏土矿物含量约10%,以绢 云母和绿泥石为主,粒径 <0.05 mm,分布于其它 矿物之间,呈粒状或片状(图4)。金属矿物呈杂乱 状分布在岩石中,含量约5%,且颗粒相对较大,粒 径<0.1 mm,多数粒径<0.05 mm,含黄铁矿、黄铜 矿和钛铁矿,以钛铁矿为主(图5)。







图 5 扫描电镜下砚石主要矿物组成

Fig. 5 Major mineral composition of inkstone mine under scanning electron microscopy

#### 2.5.2 矿石结构构造

矿石为变余泥质显微鳞片变晶结构、变余含粉 砂质泥质结构(图 6),板状构造、显微千枚状构造。 敲击后,岩石断口常呈刀锋状或贝壳状。



(a) 钻孔岩芯样品(ZK401-B2)手标本照片



(b) 钻孔岩芯样品(ZK401-B2)显微镜下照片(正交偏光)

1.绢云母+绿泥石;2.石英粉砂 图 6 黑色含粉砂质绢云板岩手标本及显微照片

Fig. 6 Hand specimen and microphotograph of grayish-black metamorphic silty stone (inkstone)

# 3 砚石化学成分

砚石化学成分分析样品主要采自1号矿体不同 地段勘查工程所采标准样或试雕样,敲取小块作为 分析样品。所采样品岩石均为含粉砂质绢云板岩, 具体采样位置见图2。

# 3.1 测试方法

样品测试在澳实分析检测(广州)有限公司实验室完成。测试方法为:试料用无水四硼酸锂熔融,以硝酸铵为氧化剂,加氟化锂和少量溴化锂作助熔剂和脱模剂。在熔样机上于1150~1250℃熔融,制成玻璃样片。在X射线荧光光谱仪上进行测量,除镍、铜、锶和锆用康普顿散射线作内标校正基体效应外,其余各分析元素均用理论系数校正元素间的吸收一增强效应,根据荧光强度计算主要成分和次要成分含量。所用仪器为荷兰产PANalytical PW2424,参考《DZ/T0130.3 - 2006 地质矿产实验室测试质量管理规范》<sup>[25]</sup>第3部分 "岩石矿物样品化学成分分析"规定的要求,具体分析方法见文献[26]。

## 3.2 砚石化学特征

双河口矿区砚石全岩化学成分分析结果如表 1 所示。岩石 SiO<sub>2</sub> 含量平均值为 63.13%, Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub> 含 量为 16.98%, Fe<sub>2</sub>O<sub>3</sub> 含量为 6.77%, FeO 含量为 4.81%, K<sub>2</sub>O 含量为 3.69%, Na<sub>2</sub>O 含量为 1.94%, CaO 含量为 0.33%, MgO 含量为 2.22%, P<sub>2</sub>O<sub>5</sub> 含 量为 0.13%, TiO<sub>2</sub> 含量为 0.86%, MnO 含量为 0.11%, SO<sub>3</sub> 含量为 0.19%, 表明砚石富硅和铝, 与 绩溪县洪坑砚石矿的全岩化学成分大致相当<sup>[27]</sup>。

将该矿区砚石、绩溪洪坑石、婺源大畈石和婺 源龙尾石传统歙砚石与江西玉山石和九江石<sup>[27]</sup>砚 石进行对比后发现,相对于江西玉山和九江砚石, 该矿区砚石、绩溪洪坑石、婺源大畈石和婺源龙尾 石传统歙砚石 SiO<sub>2</sub>和 Al<sub>2</sub>O<sub>3</sub>含量较高, CaO 和 MgO 含量较低。

#### 4 砚石放射性环境安全评价

通过地表剖面、工程和钻孔岩芯γ能谱测量进 一步了解砚石的放射性。仪器为 XTG-2000M 四 道γ能谱仪,板岩放射性测量结果见表 2。通过系 统分析,发现该区总体放射性辐射水平不超标,符 合放射性安全范围。

Table 1 Chemical compositions of inkstone mine in Shexian, southern Anhui																
矿体 编号	样品编号	岩性	化学成分/%													
			$\mathrm{SiO}_2$	$Al_2O_3$	$TFe_2O_3$	FeO	$K_2O$	Na <sub>2</sub> O	CaO	MgO	$P_2O_5$	$\mathrm{TiO}_2$	MnO	$\mathrm{SO}_3$	烧失量	总量
1号	QJ1-B1-1(g1)	粉砂质绢云板岩	61.37	16.64	7.14	5.54	3.23	2.24	1.55	2.53	0.14	0.85	0.18	0.44	4.09	100.51
	QJ1-B5-1(g2)	粉砂质绢云板岩	61.45	17.60	7.10	5.59	3.58	2.19	0.66	2.46	0.12	0.88	0.11	0.32	3.69	100.27
	TC1-B1-1(g3)	粉砂质绢云板岩	65.72	16.35	6.25	4.58	3.45	1.92	0.19	2.19	0.11	0.80	0.10	0.01	3.08	100.27
	TC2-1(g4)	粉砂质绢云板岩	65.46	15.71	6.83	5.27	3.09	2.08	0.20	2.25	0.12	0.81	0.13	0.25	3.12	99 <b>.</b> 84
	TC7-3(g6)	粉砂质绢云板岩	63.32	16.83	6.90	4.49	3.80	1.78	0.19	2.18	0.11	0.81	0.10	0.01	3.49	99.63
	TC7-4(g7)	粉砂质绢云板岩	62 <b>.</b> 70	17.07	6.88	5.41	3.70	1.92	0.28	2.41	0.12	0.84	0.10	0.16	3.37	<b>99.</b> 65
	TC7-17(g8)	粉砂质绢云板岩	63.25	16.46	7.11	3.53	3.43	1.98	0.44	1.95	0.34	0.77	0.11	0.01	3.78	99 <b>.</b> 74
	TC5-B3-1(g5)	粉砂质绢云板岩	63.49	16.77	6.89	5.18	3.38	2.11	0.19	2.48	0.13	0.81	0.11	0.01	3.37	99 <b>.</b> 84
	TC7-6(g9)	粉砂质绢云板岩	64.64	16.82	6.57	3.87	3.75	1.97	0.17	1.94	0.09	0.79	0.10	0.01	3.41	100.37
	TC7-16(g10)	粉砂质绢云板岩	65.64	15.82	5.87	4.47	3.01	2.66	0.25	1.96	0.12	0.74	0.13	0.19	2.72	<b>99.</b> 20
	平均值		63 <b>.</b> 70	16.61	6.75	4.79	3.44	2.09	0.41	2.24	0.14	0.81	0.12	0.23	3.41	99.96
	TC10-B1-1(g11)	粉砂质绢云板岩	61.83	17.76	6.67	4.34	4.19	1.66	0.15	2.15	0.13	0.99	0.08	0.24	4.08	100.04
6号	TC10-B1-2(g12)	粉砂质绢云板岩	61.39	17.66	7.76	5.20	3.92	1.54	0.17	2.40	0.13	0.95	0.17	0.01	3.92	100.13
	TC10-B4-1(g13)	粉砂质绢云板岩	62 <b>.</b> 40	17.72	6.50	4.20	4.14	1.66	0.13	2.12	0.12	0.98	0.07	0.30	4.04	100.28
	TC10-B5-1(g14)	粉砂质绢云板岩	61.45	17.76	6.98	4.81	4.07	1.64	0.15	2.26	0.11	0.93	0.11	0.01	3.63	<b>99.</b> 20
	TC10-B6-2(g15)	粉砂质绢云板岩	61.99	18.03	6.93	5.32	4.13	1.80	0.17	2.34	0.11	0.95	0.09	0.22	3.56	100.43
	TC10-B7-1(g16)	粉砂质绢云板岩	62.16	17.68	6.33	4.46	4.17	1.64	0.13	2.16	0.12	0.97	0.07	0.40	4.11	100.06
	平均值		61.87	17.77	6.86	4.72	4.10	1.66	0.15	2.24	0.12	0.96	0.10	0.20	3.89	100.02
龙潭 矿段 (1号)	ZK7-1(g17)	粉砂质绢云板岩	62.57	17.54	6.35	4.83	4.15	1.92	0.61	2.17	0.14	0.81	0.12	0.19	3.52	100.22
	ZK7-2(g18)	粉砂质绢云板岩	64.99	15.71	6.87	5.32	3.24	2.09	0.17	2.12	0.10	0.77	0.11	0.49	3.04	99.79
	平均值		63.78	16.63	6.61	5.08	3.70	2.01	0.39	2.15	0.12	0.79	0.12	0.34	3.28	100.01
矿床平均值			63.13	16.98	6.77	4.81	3.69	1.94	0.33	2.22	0.13	0.86	0.11	0.19	3.54	99.99

表 1 皖南歙县砚石化学成分组成

• •

表 2 歙县双河口砚石板岩矿区板岩 γ 能谱测量估算及伽马吸收剂量率

Table 2 Gamma absorption dose rate of the Shuanghekou inkstone mine in Shexian

类型	$U/10^{-6}$	${\rm Th}/10^{-6}$	$K/\frac{0}{0}$	$\mathrm{AU}/(\mathrm{Bq} \bullet \mathrm{g}^{-1})$	$\rm ATh/(Bq \bullet g^{-1})$	$\rm AK/(Bq \bullet g^{-1})$	空气吸收剂量率/(nGy $\cdot$ h <sup>-1</sup> )
板岩	3.19	15.26	3.41	0.04	0.06	1.07	59.18

(1.0 mSv)。通过以上分析可知,该区砚石放射性 辐射环境安全。

# 5 结论

(1)皖南歙县双河口矿区砚石矿赋存于大谷运 组上段黑色板岩中,受地层层位控制,岩石类型为 黑色含粉砂质绢云板岩,矿床成因类型为层控型浅 变质沉积型矿床。

(2)皖南歙县双河口矿区砚石放射性辐射属于 安全等级。

## 参考文献

[1] 唐永成,曹静平,支利庚,等.皖东南区域地质矿产评

价[M].北京:地质出版社,2010.

- [2] 翁望飞,王德恩,闫峻,等.安徽省休宁--歙县地区金多 金属矿床找矿预测地质模型[J].华东地质,2017,38 (3):184-193.
- [3] 张定源,张晓东,方捷,等.安徽省黄山市桃溪地区裂隙 带基本特征及找矿意义[J].华东地质,2016,37(3): 190-197.
- [4] 樊光明.皖浙赣区段的加里东构造旋回的确定及其意 义[1].地学前缘,1997,4(3/4):222.
- [5] 陈冠宝,陶正,石永红,等.皖南浅变质岩地区的构造格 局和演化[J].安徽地质, 1994(增刊):4-13.
- 「6] 王志洪, 卢华复.中国东南大陆岩石圈演化研究中的 有关问题雏议[J].高校地质学报 1997,3(1):118-127.
- [7] 朱德来. 皖浙赣断裂带(安徽段)的控岩控矿作用[J]. 安徽地质, 2011, 21(1):9-13.

- [8] 余心起,江来利,许卫,等. 皖浙赣断裂带的界定及其 基本特征[J]. 地学前缘, 2007, 14(3):102-113.
- [9] 陈芳,杜建国,许卫,等. 钦杭成矿带皖浙赣相邻区成 矿地质背景对比[J]. 金属矿山, 2013, 43(3): 111-115.
- [10] 周新民, 邹海波, 杨杰东, 等. 安徽歙县伏川蛇绿岩套 的 Sm-Nd 等时线年龄及其地质意义[J].科学通报, 1989(16):1243-1245.,
- [11] 颜铁增,许兴苗,朱朝晖,等. 安徽伏川蛇绿岩带发现 微古植物化石及时代意义[J]. 资源调查与环境, 2007,28(1):28-32.
- [12] 杨建明,王希斌,鲍佩声. 安徽歙县蛇绿岩地球化学特 征及形成构造环境[J].岩石矿物学杂志,1993,12(3): 232-242.
- [13] 赵建新,李献华,MOCULLOCH M T,等. 皖南和赣东 北蛇绿岩成因及其构造意义:元素和 Sm-Nd 同位素制 约[J].地球化学,1995(4):311-326.
- [14] 赵崇贺,何科昭,莫宣学,等.赣东北蛇绿混杂岩带的特 征及其构造意义[C]//蛇绿岩与地球动力学研讨会论 文集.1996:208-212.
- [15] 李献华,周国庆,赵建新.赣东北蛇绿岩的离子探针锆 石 U-Pb 年龄及其构造意义[J].地球化学,1994,23 (2):125-131.
- [16] 徐先兵,汤帅,李源,等.江南造山带东段新元古代至早 中生代多期造山作用特征[J].中国地质,2015,42(1): 33-50.
- [17] 邓国辉,刘春根,冯晔.赣东北—皖南元古代造山带构 造格架及演化[J].地球学报,2005,26(1):9-16.
- [18] 张彦杰,廖圣兵,周效华,等.1:5万平里幅、江潭幅、瑶 里幅、虹关幅区域地质调查报告[R].南京:中国地质调 查局南京地质调查中心,2009.
- [19] 安徽省地质矿产勘查局.安徽省岩石地层[M].武汉:中

国地质大学出版社,1997.

- [20] 安徽省地质矿产勘查局.安徽省区域地质志[M].北京: 地质出版社,1987.
- [21] 安徽省地方志编纂委员会.安徽省志 · 地质矿产 志[M]. 北京:方志出版社,2015.
- [22] 安徽省地质矿产勘查局 327 地质队.1:20 万旌德幅区 域地质调查报告[R]. 合肥:安徽省地质矿产勘查局 327 地质队,1965.
- [23] 安徽省地质矿产勘查局 332 地质队.1:5万七都幅区域 地质调查报告[R].黄山:安徽省地质矿产勘查局 332 地质队,1995.
- [24] 唐红峰,周新民,支利庚.皖南许村晚元古代复合岩墙 群的发现及其意义[J].科学通报,1997,42(1):64-66.
- [25] 中华人民共和国国土资源部. DZ/T 0130.3—2006 地 质矿产实验室测试质量管理规范[S].北京:地质出版 社,2006:28-45
- [26] 殷晓,迟广成,周国兴,等. X射线荧光光谱分析板岩化 学成分[J]. 辽宁化工, 2016,45(4):409-412.
- [27] 华东冶金勘查局屯溪地质调查所.安徽省绩溪县洪坑 地区金牛场—到溪矿段砚石板岩矿普查地质报告[R]. 屯溪:华东冶金勘查局屯溪地质调查所,2014.
- [28] 中华人民共和国住房和城乡建设部,中华人民共和国 国家质量监督检验检疫总局.GB 50325—2010 中华人 民共和国国家标准:民用建筑工程室内环境污染控制 规范[S].北京:中国计划出版社,2013.
- [29] 中华人民共和国国家质量监督检验检疫总局,中国国 家标准化管理委员会. GB 6566—2010 建筑材料放射 性核素限量[S].北京:中国标准出版社,2010.
- [30] 中华人民共和国国家质量监督检验检疫总局. GB 18871—2002 电离辐射防护与辐射源安全基本标 准[S]. 北京:中国标准出版社,2004.

# Geological characteristics and safety study of the inkstone slate deposit in Shexian County, southern Anhui Province

REN Ming-jun<sup>1</sup>, ZHOU Jun-lan<sup>2</sup>, QIN Wei<sup>1</sup>, SHI Jian-bin<sup>3</sup> YANG Xiao-yong<sup>2</sup>

(1. 332 Geology Team, Anhui Geological & Mineral Resources Exploration Bureau, Huangshan 245000, China;

2. School of Earth and Space Sciences, University of Science and Technology of China, Hefei 230026, China;

3. No. 5 Geological Brigade, Jiangsu Geological & Mineral Exploration Bureau, Xuzhou 221004, China)

**Abstract**: Through a detailed field geological survey, this paper investigated the strata and minerogenetic conditions of the inkstone slate mine in Shuanghekou district of Shexian in southern Anhui Province. The inkstone deposit is a stratabound-type metamorphic-sedimentary deposit occuring in black slates of the upper Daguyun Formation of Neoproterozoic era. A systematic indoor rock-mineral determination and analytical test reveal the mineral composition, structure and chemical constitutions of the inkstone slates. In addition, field radioactive measurements show that radiation of the natural ore is at a safe level, thus providing scientific basis for the exploration of inkstone resources.

**Key words**:inkstone mine resources; mineral composition; petrochemistry; radioactive measurement; Shexian, Anhui Province