文章编号:1009-3850(2012)01-0106-07

# 南川铝土矿沉积相特征

# 陈 $\Pi^{1,2}$ , 尹福光<sup>2</sup>, 李军敏<sup>2</sup>, 李再会<sup>2</sup>, 贾德 $\pi^{3}$ , 廖朝贵<sup>2</sup>

(1. 中国地质科学院,北京 100037; 2. 成都地质矿产研究所,四川 成都 610081; 3. 中国
 地质大学(北京),北京 100083)

摘要:通过野外观察,在南川地区铝土矿含矿岩系中识别出一层底砾岩和一层分流河道沉积,结合岩性特征和 B、Sr、 Ba、Ga、Rb、MnO、TiO<sub>2</sub>等的地球化学特征,对南川地区铝土矿含矿岩系的沉积相进行了划分。认为南川地区铝土矿 形成于中二叠世海侵过程中的陆缘近海湖环境,为沉积型铝土矿床。

关键; 词: 南川; 铝土矿; 沉积相; 陆缘近海湖

中图分类号: P618.45 文献标识码: A

铝土矿分为红土型铝土矿、沉积型铝土矿和喀 斯特型铝土矿<sup>[1]</sup>。重庆市铝土矿资源丰富,目前已 探明储量数亿吨<sup>[2]</sup>。从上世纪六十年代开始,重庆 市地勘单位对南川铝土矿进行了长期的勘查,形成 了大量勘查成果报告。2007~2010年,重庆地质矿 产研究院通过全国矿产资源潜力评价项目对该区 进行研究 提出残坡积相区有铝土矿产出 ,而浅湖 相区未发现铝土矿的观点<sup>[3]</sup>;对同属于黔北-渝南铝 土矿成矿带的务川-正安-道真地区,贵州省地勘单 位从上世纪四十年代开始进行铝土矿勘查工作<sup>[4]</sup>; 1993 年贵州省地质局 106 地质大队编制了《贵州正 安、道真、务川铝土矿成矿远景区划报告》,认为铝 土矿产出于滨湖、三角洲和浅湖环境<sup>[5]</sup>。本文针对 不同观点,在前人研究成果基础上,通过野外地质 观察及室内研究 对南川铝土矿含矿岩系沉积相进 行综合研究。

## 1 矿床地质特征

南川铝土矿位于黔北一渝南铝土矿成矿带北 段,该成矿带呈北北东向从贵州务正道地区向北东 延伸至重庆南川、武隆等地。南川铝土矿位于四川 盆地东南边界,扬子陆块南部,该地区发育一系列 燕山运动形成的北北东向大型格挡式褶皱及大断

收稿日期: 2011-05-10; 改回日期: 2011-11-02

裂,铝土矿受这些大型褶皱控制。该区铝土矿主要 发育于九井向斜、大佛岩、柏梓山等地区(图1)。

区内地层除缺失志留上统、泥盆系中统、下统、 石炭系下统、二叠系下统、白垩系上统、中统及第三 系之外 从新元古界青白口系到第四系均有出露。

研究区位于黔北-渝南铝土矿成矿带,通过对区 内大量探槽及钻孔编录资料的研究,结合前人资 料,确定含矿岩系底板主要为中志留统韩家店组 (S<sub>2</sub>h)粉砂质泥岩、页岩,局部地区底板为中石炭统 黄龙组(C<sub>2</sub>h)透镜状残留灰岩;含矿岩系为中二叠 统梁山组(P<sub>2</sub>l)铝土岩(矿)、粘土岩、铁质粘土岩、 炭质页岩或泥质页岩;顶板为中二叠统栖霞组含遂 石结核灰岩。

## 2 含矿岩系特征

2.1 岩性特征

以探槽 TC044 为例 /含矿岩系特征如下:

上覆地层: 中二叠统栖霞组(P<sub>2</sub>q)。 >1.0m

灰色生物微晶夹燧石条带灰岩。微晶结构,中 厚层状构造;灰岩中有大量生物碎片,有机质含量 高;燧石颜色为黑色,呈椭球状、透镜状断续分布于 灰岩夹层之中。 中二叠统梁山组(P<sub>2</sub>l) 厚 3.9m

10. 灰黑色炭质页岩。发育水平层理; 岩石中含有植物 碎片及双壳化石,局部有星点状黄铁矿分布,岩石页理发育, 风化色为褐红色。该层与下伏泥岩界限不明显,下伏地层砾 石向上逐渐减少,逐渐过渡为该层的黑色炭质页岩。0.4m



图 1 南川及邻区铝土矿地质略图(据重庆市地矿局,1:50 万地质图修编 图片版 2002)

J. 侏罗系; T. 三叠系; P. 二叠系; S. 志留系; O. 奥陶系; ∈. 寒武系; 1. 地层界线; 2. 正断层; 3. 逆断层; 4. 采样点位置; 5. 铝土矿中型矿 床; 6. 铝土矿小型矿床或矿点

Fig. 1 Simplified geological map of the bauxite deposits in Nanchuan and its adjacent areas

J = Jurassic; T = Triassic; P = Permian; S = Silurian; O = Ordovician;
∈ = Cambrian; 1 = stratigraphic boundary; 2 = normal fault;
3 = reverse fault; 4 = sampling site; 5 = medium-sized bauxite deposit; 6 = small-sized bauxite deposit

9. 红褐色砾岩。砾石成分为铝土质,粒径1~3cm,分选 较好,次圆状,含量60%~70%,颗粒支撑。砾石成分与下 伏豆鲕状铝土岩相似,泥质胶结,胶结松散。该层在横向上 厚度变化大,厚度在0.05m~0.2m之间,层系底面波状起 伏底部具有底冲刷面(图版1、2)。0.1m

8. 灰色豆鲕状铝土矿(图版3)。豆鲕状结构,豆粒粒径 2~8mm,呈圆球状和椭圆状,少数呈棱角状,含量约20%;豆 粒中夹有少量鲕粒,鲕粒核心为不规则铝土矿碎屑,粒径2 ~5mm,含量约5%,鲕粒大部分仅有一层同心纹层,少数有 3~5层;豆粒及鲕粒颗粒为基质支撑,颜色较基质深,孔隙 式胶结;基质为浅灰色泥质铝土岩,泥质结构。豆鲕状铝土 矿为高能环境产物<sup>[6]</sup>。0.5m

7. 灰色砾屑状铝土岩。砾屑结构 砾屑成分为深灰色铝 土质 粒径 0.5~5mm,分选差,磨圆差,次棱角状,含量 10% ~15%,基底式胶结;胶结物为浅灰色铝土岩,泥质结构。

```
0.6m
```

6. 粉红色铝土矿。均匀层理,无明显细层区分,泥质结构。0.4m

5. 黑灰色铝土矿。均匀层理,无明显细层区分,泥质结构。0.8m

4. 黑灰色含内碎屑粘土岩。内碎屑泥晶结构,内碎屑成 分为浅黄色粘土岩,大小3~5mm,呈撕裂状,某些含有条带 状拖尾,分布杂乱,无明显定向性,含量约20%,基底式胶 结;基质为黑色粘土岩,泥质结构。内碎屑粘土岩是同生成 因的粘土质碎屑经再沉积并被粘土物质胶结而成<sup>[7]</sup>。0.4m

3. 浅黄灰色铝土岩。泥质结构。该层与上覆岩层界线 起伏不平。0.3m

2. 浅灰色粉砂质粘土岩。粉砂泥质结构。0.2m

1. 黄灰色粘土质角砾岩。砾石为黄灰色 粒径1~5cm, 分选差,磨圆差,为次棱角状,含量约40%,基质支撑,与基 质界限明显;基质为深灰色粘土岩。砾石结构、构造、成分与 下覆地层极为相似(图版4、5),该区铝土矿成矿物质来源为 下伏韩家店组地层<sup>[8][9]</sup>,因此判断该层砾石为中志留韩家 店组(S<sub>2</sub>h)地层风化剥蚀产物。0.2m

该层底部发育一层稳定砖红色褐铁矿化古风化壳(图版6)。约3cm

下伏地层:中志留统韩家店组( $S_2h$ )。 >1m

黄灰色粉砂质泥岩。粉砂泥质结构,发育水平 层理,薄层状构造。含王冠虫、角石、腹足和双壳类 化石(图版1)。与上覆地层假整合。

2.2 地球化学特征

粘土矿物的碱性吸附离子在成岩、后生作用过 程中保持稳定,可以用来反映原始沉积环境<sup>[10]</sup>。本 文采用指相元素 B、Sr、Ba、Ga、Rb 及 MnO、TiO<sub>2</sub>(表 1),对区内含矿岩系沉积环境进行研究。

海相粘土地层中硼的含量一般超过 100ppm,而 陆相粘土地质一般低于 70ppm<sup>[11]</sup>。通过对南川及 周边地区铝土矿含矿岩系中岩石样品的 B、Sr、Ba、 Ga、Rb、MnO、TiO<sub>2</sub> 含量的测试分析(表1),可以看 到有4个样品硼含量低于 70 ppm,两个样品介于 70 ~100ppm之间 3 个样品大于 100 ppm; Sr/Ba 比值 是判别海陆相的指标之一<sup>[12]</sup>,对表1中的数据作离 散图,可以看到1个点在海水区,其余8个点均在淡 水区(图2)。B/Ga 比值也是判断海陆相的有效指 标<sup>[6]</sup>,对表1中数据作离散图,可见2个点在海水 区,其余7个点在淡水区(图3)。

利用 B、Ga、Rb 相对丰度三角图解法作图<sup>[12]</sup>, 渝南铝土矿三元素交点落在淡水区的有 8 个,未定 区的有 1 个(图 4)。



图 2 Sr-Ba 含量离散图

Fig. 2 Scatter plot for Sr vs. Ba contents in the bauxite-bearing rock series in Nanchuan and its adjacent areas



图 3 B-Ga 含量离散图

Fig. 3 Scatter plot for B vs. Ga contents in the bauxite-bearing rock series in Nanchuan and its adjacent areas

Ryuichi Sugisaki 等指出 ,MnO / TiO<sub>2</sub> 比值是判 别海洋沉积物沉积环境的一种有效指标<sup>[13]</sup>。MnO / TiO<sub>2</sub> 比值随着海水的加深而升高 ,靠近陆地 ,MnO / TiO<sub>2</sub> 比值可以非常低。通过对样品的 MnO / TiO<sub>2</sub> 比值测定 ,可以看到 9 个样品的 MnO / TiO<sub>2</sub> 比值都 非常小 反映研究区水深极浅或为非海洋环境(图5)。 综合上述地球化学数据特征 ,南川地区铝土矿含矿 岩系的沉积环境为总体以淡水为主 ,在海平面升降 过程中 ,有海水的混入 ,符合陆缘近海湖环境沉积 的特点。

## 3 沉积相划分

基于上述资料综合分析,以探槽 TC044w 为例,



图4 B、Ga、Rb 相对丰度三角图

Fig. 4 Triangular diagram for B, Ga and Rb relative abundances in the bauxite-bearing rock series in Nanchuan and its adjacent areas



图 5 不同环境中的泥质沉积物与三叠系燧石和页岩脉石 的 MnO / TiO<sub>2</sub> 比值对比(据 Ryuichi Sugisaki 等改编,1982) Fig. 5 Correlation of MnO / TiO<sub>2</sub> ratios in the muddy sediments and Triassic chert and shale gansgues from different environments (modified from Ryuichi Sugisaki et al., 1982)

对南川铝土矿赋存的梁山组地层进行沉积相的划 分(图6)。

#### 3.1 河流相

河流相位于含矿岩系的底部及顶部,其中底部 为黄灰色粘土质砾岩;砾石来源为下伏中志留统韩 家店组(S<sub>2</sub>h)粉砂质粘土岩风化剥蚀产物,分选差, 磨圆差,基质支撑,与基质界限明显;基质为深灰色 粘土岩。据研究,当时的地形高差可达数10~ 100m<sup>[9]</sup>,这种地形有利于沉积物的冲刷和搬运,为 河流相发育创造有利地形条件。顶部为红褐色砾 岩;砾石成分为下伏豆鲕状铝土岩,分选较好,次圆 状,颗粒支撑,泥质胶结;层系底面波状起伏,该层 呈透镜状,横向尖灭,具有分支河道特点,底部具有

表1 南川及周边地区铝土矿含铝岩系 B、Sr、Ba、Ga、Rb、MnO、TiO<sub>2</sub> 含量测试数据(1×0<sup>-6</sup>)

Table 1 Determinations of the contents of the elements B, Sr, Ba, Ga, Rb, MnO and  $TiO_2$  from the bauxite-bearing rock series in Nanchuan and its adjacent areas

样品编号	В	Sr	Ba	Ga	Rb	MnO	TiO <sub>2</sub>
PM1-HF1	73.4	38.3	142	30.7	16.2	0.002	1.88
PM1-HF3	63.3	18.9	40.2	23.9	9.7	0.002	1.75
PM1-HF3	49.3	28.1	15.1	16.4	2.24	0.002	1.85
Pm <sup>2</sup> -HF1	40	55.3	293	34.5	41.2	0.002	1.3
Pm <sup>2</sup> -HF2	96.2	250	443	20	88.8	0.0021	1.08
Pm <sup>2</sup> -HF4	56.7	36.6	267	33.1	40.3	0.002	1.69
PM3-HF2	242	63.3	613	18.9	255	< 0.0015	0.74
PM3-HF3	158	141	687	40.3	279	0.028	1.17
PM3-HF4	130	126	676	37.5	283	0.036	1.08

注: 样品 PM1-HF1、PM1-HF3、PM1-HF5 采自丰都野猫阡; Pm<sup>2</sup>-HF1、Pm<sup>2</sup>-HF2、Pm<sup>2</sup>-HF4 采自南川大佛岩; PM3-HF2、PM3-HF3、PM3-HF4 采自 南川柏梓山(图1)

## 明显冲刷界面。

#### 3.2 陆缘近海湖相

南川铝土矿含矿岩系中部主体沉积环境为陆 缘近海湖。进一步可以识别出以下两个亚相。

1. 滨湖亚相

滨湖亚相位于含矿岩系第2、4、7、8 层,岩性为 灰色粉砂质泥岩、灰黑色内碎屑状粘土岩、灰色砾 屑状铝土岩及灰色豆鲕状铝土矿;具有粉砂质、内 碎屑、豆鲕状及砾屑结构,基底式胶结(豆鲕状铝土 矿为孔隙式胶结),颗粒分选中等,基质为泥质。具 有水动力较高的特点。



#### 图 6 南川洪官渡探槽 TC044 沉积相划分方案

Fig. 6 Classification of the sedimentary facies in the TC044 prospecting trench in Hongguandu , Nanchuan

### 2. 浅湖亚相

位于含矿岩系第3、5、6 层,岩性为浅黄色铝土 岩、黑灰色铝土矿及粉红色铝土矿;具有泥质结构, 无明显细层区分。反应水动力较弱的特点。

#### 3. 沼泽相

该层位于含矿岩系顶部,为灰黑色炭质页岩, 发育水平层理,含有植物碎片及双壳化石,有星点 状黄铁矿分布。

## 4 岩相古地理

通过南川及邻区地层对比(图7),得出研究区 中二叠世梁山组沉积时的岩相古地理概貌(图8), 由滨湖相区(I区)、浅湖相区(II区)和深湖相区 (Ⅲ区)组成。



### 图 8 南川及邻区中二叠世梁山期岩相古地理略图 1-岩相界限; 2-剖面点. Ⅰ-滨湖; Ⅱ-浅湖; Ⅲ-深湖

Fig. 8 Schematic Liangshanian (Middle Permian) sedimentary facies and palaeogeographic map of Nanchuan and its adjacent areas

1 = sedimentary facies boundary; 2 = sampling section. I = littoral lake; II = shallow lake; III = abyssal lake



滨湖相区分布于德隆-大河坝-磨盘石一线以西、轿 子桥-青坪一线以东,区内含矿岩系厚度变化较大(4 ~10m),总体为西部薄,东部厚,岩系底部或顶部普 遍发育内碎屑状、砾屑状、豆鲕状粘土岩,分选磨圆 中等。

浅湖相区呈北北东向从武隆江口镇向道真县 延伸,含矿岩系以泥质结构的铝土岩和粘土岩为 主,无明显细层构造,常含鲕绿泥石。

深湖相区位于道真县南部浣溪公社分水岭一带,主要发育铝质页岩,夹燧石层,含黄铁矿结核, 区内含铝岩系厚度较薄<sup>[14]</sup>。

5 结论

根据研究区铝土矿的岩性及地球化学特征,可 以确定含矿岩系沉积时为以淡水为主的海陆交互 环境 是陆缘近海湖沉积。广西运动(加里东构造 阶段的重要一幕)导致滥坝-贵阳-三穗深大断裂带 以北广大地区海水退却,并长期隆起为陆<sup>[16]</sup>,导致 泥盆纪—石炭纪时期长达 60Ma 的红土风化剥 蚀[17]; 随后水平面上升, 当时该区处干北纬8. 2°[3] 属低纬度的海洋热带气候,有利于铝土矿的 形成<sup>[18]</sup> 韩家店组成为物源,铝土矿发育于其上,并 在含矿岩系底部形成底砾岩;之后,水面继续上升, 河流相发育 流水将含三水铝石的红土风化壳物质 冲刷、搬运至陆缘近海湖环境沉积下来,发育滨湖、 浅湖等亚相;铝土矿含矿岩系沉积晚期的一次海退 作用使顶部已固结成岩的铝土矿再次冲刷、剥蚀, 并在含矿岩系之上形成河道滞留砾石沉积;伴随着 新一轮的海进作用,于冲刷河道之上发育沼泽相炭 质页岩。南川铝土矿属碎屑岩系侵蚀基准面之上 的沉积型铝土矿床。

#### 参考文献:

- [1] BOGATYREV B A, ZHUKOV V V, TSEKHOVSKY Y G. Formation conditions and regularities of the distribution of large and superlarge bauxite deposits [J]. Lithology and Mineral Resources, 2009, 44: 135 – 151.
- [2] 赵晓东,王涛.重庆武隆-南川地区铝土矿地质特征及找矿方 向浅析[J].沉积与特提斯地质 2008 28(1):110-112.
- [3] 重庆地质矿产研究院.重庆市矿产资源潜力评价铝土矿资源
   潜力评价成果报告[R].全国矿产资源潜力评价成果 2010,10
   -11 & 2 82,119.
- [4] 刘平. 初论贵州之铝土矿 [J]. 贵州地质 ,1987 A(1):1-6.
- [5] 贵州省地质调查院.贵州省铝土矿资源潜力评价报告[R].全 国资源潜力评价成果 2009 47 - 48.
- [6] 刘宝珺. 沉积岩石学[M]. 北京: 地质出版社, 1980. 239, 288.
- [7] 姜在兴. 沉积学[M]. 北京: 石油工业出版社 2003.137-138.
- [8] 刘平.贵州北部铝土矿成矿时代、物质来源及成矿模式[J].贵 州地质,1993,10(2):108-111.
- [9] 刘平. 黔中 渝南铝土矿成矿背景及成因探讨[J]. 贵州地质, 2001,18(4):241-247.
- [10] 殷科华,叶德书,沈大兴等.息烽-遵义早石炭世大塘期岩相 古地理特征[J]. 沉积学报 2009 27(4):606-613.
- [11] 刘宝珺,曾允孚.岩相古地理基础和工作方法[M].北京:地 质出版社,1985.314-315.
- [12] 刘岫峰. 沉积岩实验室研究方法 [M]. 北京: 地质出版社, 1990.206-207.
- [13] 王子玉.用 MnO/TiO2 指标探讨安徽巢湖二叠系海陆相的变化[J].石油实验地质,1992,14(2):195-199.
- [14] 四川省地质局.1:20万南川幅[R].区域地质调查报告, 2010,1977:36-37.
- [15] 刘平. 黔中-川南成矿带铝土矿含矿岩系 [J]. 贵州地质, 1995, 12(3):185-203.
- [16] 刘平.黔北务 正 道地区铝土矿地质概要[J]. 地质与勘 探 2007 43(5):29-33.
- [17] 武国辉,刘幼平 张应文. 黔北务 正 道地区铝土矿地质特 征及资源潜力分析[J]. 地质与勘探 2006 42(2):39-43.
- [18] 武国辉 金中国 鲍森 ,毛佐林. 黔北务正道铝土矿成矿规律 探讨[J]. 地质与勘探 2008 44(6):31-35.

## Sedimentary characteristics of the Nanchuan bauxite deposit, Chongqing

CHEN Yang<sup>1,2</sup>, YIN Fu-guang<sup>2</sup>, LI Jun-min<sup>2</sup>, LI Zai-hui<sup>2</sup>, JIA De-long<sup>3</sup>, LIAO Chao-gui<sup>2</sup> (1. Chinese Academy of Geological Sciences, Beijing 100037, China; 2. Chengdu Institute of Geology and Mineral Resources, Chengdu 610081, Sichuan, China; 3. China University of Geosciences, Beijing 100083, China)

**Abstract**: A succession of basal conglomerates at the base and distributary channel deposits at the uppermost part of the bauxite-bearing rock series in the Nanchuan region have been recognized on the basis of the investigation of abundant field outcrops in Nanchuan , Chongqing. Sedimentary facies analysis on the basis of lithology and contents of the elements such as B , Sr , Ba , Ga , Rb , MnO and  $TiO_2$  shows that the Nanchuan bauxite deposit is assigned to the sedimentary bauxite deposit rested in the epicontinental offshore lacustrine environments during the Middle Permian transgressions.

Key words: Nanchuan; bauxite deposit; sedimentary facies; epicontinental offshore lacustrine environment



图版说明

- 1 含矿岩系第10 层红褐色砾岩横向尖灭
- 2 含矿岩系第 10 层红褐色砾岩 底部具有底冲刷特征 向上过渡为炭质页岩

3 豆鲕状铝土矿

- 4 含矿岩系底部粘土质角砾岩 箭头指示角砾
- 5 含矿岩系与底板平行不整合及底砾岩
- 6 含矿岩系底板 S<sub>2</sub>h 地层海相化石 圈内为化石