DOI:10.19431/j. cnki. 1673-0062.2018.04.004

湖南郴州金狮岭地区地面 γ 能谱测量数据的分形分析

吴文博1,谭凯旋1,2*,韩世礼1,谢焱石1,谭婉玉1,郭岳岳1,蔡秋娥1,2

(1.南华大学 核资源工程学院,湖南 衡阳 421001;2.南华大学 数理学院,湖南 衡阳 421001)

摘 要:湖南郴州金狮岭地区是一个潜在的 Pb-Zn-U 多金属矿化区,对该地区进行了系统的地面伽马能谱测量,并应用分形理论对U测量数据进行分析.该区U含量分布具有明显的双分形特征,表明该区受到了多期地质作用的叠加.第一个分形分维值很小(D₁=0.083),代表了第一次地质作用和低的U含量背景值;第二个分形的分维值较大(D₂=2.523),代表了后期地质作用特别是成矿作用的叠加,并有较强的U富集作用.其分形临界值(3.37 μg/g)可作为该区铀矿化的异常下限值.结果还表明该区U异常区分布较大且连续性好,具有较好的成矿远景.
关键词:地面γ能谱测量;分形和双分形;铀
中图分类号:P631.6 文献标志码:B 文章编号:1673-0062(2018)04-0020-05

Fractal Analysis of Terrestrial Gamma Ray Spectrometry in Jinshiling District of Chenzhou, Hunan

WU Wenbo¹, TAN Kaixuan^{1,2*}, HAN Shili¹, XIE Yanshi¹, TAN Wanyu¹, GUO Yueyue¹, CAI Qiue^{1,2}

(1.School of Nuclear Resources Engineering, University of South China, Hengyang, Hunan 421001, China;2.School of Mathematics and Physics, University of South China, Hengyang, Hunan 421001, China)

Abstract: Jinshiling district, loated in Chenzhou city, Hunan province, is a potential Pb-Zn-U polymetallic mineralization area. The terrestrial gamma ray spectrometry measurements were carried out systematically in this district, and the measured data was analyzed using fractal theory. The results demonstrate that the distribution of U content in this district behave obvious bifractal characteristics, which indicats that this area is superimposed by multistage geological processes. The first fractal dimension is very small ($D_1 = 0.083$), which

收稿日期:2018-03-23

基金项目:湖南省军民融合产业发展专项科研类项目(2015JMH01-Z03)

作者简介:吴文博(1992-),男,硕士研究生,主要从事矿业工程等方面的研究.E-mail:1728123088@qq.com.*通信作者:谭凯旋(1963-),男,教授,博士,主要从事地球化学与成矿动力学、溶浸采矿、复杂性科学,核技术应用、环境科学等方面的研究.E-mail:nhtkx@126.com

represents the first geological process and low U content background value, and the second fractal dimension is large ($D_2 = 2.523$), which represents the superposition of late geological processes, especially the mineralization, and a strong U enrichment. The fractal critical value (3.37 µg/g) can be used as the lower limit value of uranium mineralization in this district. In addition, the results show that the U anomaly area in this district has a large distribution and good continuity, indicating a good metallogenic prospect. **key words**:terrestrial gamma ray spectrometry; fractal and bifractal; uranium

0 引 言

伽马射线是原子核能级跃迁脱变时释放出来 的射线,具有极强的穿透能力,地面γ能谱测量可 以快速、直接地测定岩土体中的 U、Th、K 这 3 种 具有放射性核素的当量含量,因而在地质填图、测 井和找矿勘探特别是铀矿床的找矿工作中得到了 广泛应用^[1-7].应用地面 y 能谱测量进行找矿的主 要原理是通过 γ 射线测定地面岩土体中的 U、Th、 K 含量数据,分析这些数据的空间变化规律进而 分析异常区及有利的找矿远景区.目前从 γ 能谱 数据确定异常区的主要方法有两个, 一是对 γ 能 谱数据作等值线图,从等值线的变化趋势分析异 常区;二是γ能谱数据进行常规的统计分析确定 背景值和异常值,大于异常值的区域为异常区.因 此,异常值的确定对于γ能谱测量的应用具有重 要意义.本文对湖南郴州金狮岭地区开展了地面 γ能谱测量,并应用分形理论对测量数据进行分 析,探讨确定异常值的分形方法及该区成矿异 常区.

1 研究区地质概况

研究区金狮岭矿区位于湖南省郴州市东坡矿 田南部的瑶山地区,曾有少量钻探工程发现有隐 伏的 Pb-Zn-U 多金属矿体,是一个潜在的成矿远 景区.矿区内(图1)地层主要有震旦系浅变质砂 岩、板岩、凝灰质长石砂岩;泥盆系中统跳马涧组 砂岩,棋梓桥组灰岩、白云质灰岩;上统佘田桥组 泥质灰岩、泥质条带灰岩,锡矿山组泥质灰岩和碎 屑岩;灰岩是主要的含矿地层.区内地质构造复 杂,主体构造为近南北向的金狮岭向斜,发育北东 向、南北向、北西向和东西向等多组断裂,这些断 裂构造相互交切、贯通,为本矿区的岩浆侵入和含 矿流体的运移与汇集成矿起了极其重要的作用. 金狮岭矿区内虽然没有大规模的岩浆岩出露,但 是其北方 10 km 处即是著名的与柿竹园超大型钨 锡铋钼多金属矿床密切相关的千里山燕山期花岗 岩体.区内东、西、南三面为高山地区,群山簇立, 沟谷纵横,北面为丘陵区,地势开阔.区内土壤覆 盖层厚,植物茂盛.





2 γ能谱测量

本次在研究区内共布置 11 条测线(图 1),测 线方位为 NW315°,每条测线上布置 101 个测点, 总共 1 111 个测点.测线间距 100 m,测点的间距 为 10 m 左右,监测范围为 1 000 m×1 000 m.

测量采用的γ能谱仪是北京华盛谱信仪器有 限公司生产的 HD-2002 便携式γ能谱仪.便携式 γ能谱仪工作原理是^[8-9]:当伽玛射线射入探测器 后会被 Nal 闪烁晶体吸收,并产生荧光,射入的γ 射线的能量越高其闪烁晶体产生的荧光光子数量 越多.而后荧光进去光电倍增管,在倍增管的阳极 产生电流脉冲.一般这种脉冲信号的幅度与开始 射入探测器中γ射线的能量是成正比的,脉冲信 号经过放大器放大后进入峰值甄别采样电路进行 峰值的采集,当脉冲下降回路时,峰值采样电路会 输出一个采集完毕的信号.该信号会触发 A/D 转 换器,会对脉冲进行数据转换,而后再由嵌入式系 统读取数据通过 USB 被电脑上专业软件所接收 (图 2).放射性铀、钍、钾含量的准确性能控制在 7%以内,灵敏度相对误差在±5%.



图 2 γ能谱仪工作原理图 Fig.2 Working principle of γ-energy spectrometer

3 γ能谱测量结果与数据分析

3.1 γ能谱测量结果

根据 γ 能谱测量结果分别获得 U、Th、K 含量 数据,本文仅对 U 进行分析.测得的 1 059 个 U 含 量数据变化范围为(0.23~94.94) μg/g,统计分析 结果为铀含量平均值 4.95 μg/g,中位数 4.04,众数 3.26,标准偏差 5.26,方差 27.70,偏斜度 9.32, 峰度值 121.34.从 U 含量的频率分布直方图(图 3)可见,U 的含量呈单峰分布,高峰值在(3~5)× 10⁻⁶之间,但有较长的重尾分布.



Fig.3 Histogram of U content frequency distribution in Jinshiling district

3.2 U含量分布分形分析

本文分别采用2种方法:

1) 含量-累积数量分形分析法

元素含量与累积样本数的频率分布可表示为 如下方程^[10]:

$$N(\ge C) = KC^{-D} \tag{1}$$

式中 *C* 为 U 含量, *N* 为 U 含量大于或等于 *C* 的测 点累积数量, *D* 为分维值.选取不同的 U 含量 *C* 值,分别统计大于或大于 C 的累积测点数量,作 出累积测点数 N 对含量 C 的双对数图,对数据点 进行线性拟合,其拟合直线的斜率的绝对值即为 分维值.

2) 含量-面积分形分析法

将所测得的 U 含量数据点在空间分布图上 采用加权移动平均方法进行插值获得 U 含量分 布的等值线图,则 U 含量等值线所圈定范围的面 积与含量值之间具有如下幂定律关系[11-12]:

$$A(\ge C) \propto C^{-D} \tag{2}$$

式中A(≥C)为U含量高于等值线值C的面积,D 为分维值.实际分析步骤为:1)应用 MAPGIS 软件 将U含量数据在研究区地图上进行离散性处理, 采用加权移动平均方法进行插值并按照一定的U 含量间隔作出等值线图;2)取不同的U含量分别 计算其等值线所圈定范围的面积;3)在面积对U 含量的双对数图上进行分形分析,拟合直线的斜 率的绝对值即为分维值.

对该区 U 含量数据分别用上述 2 种方法进 行分形分析,结果如图 4 和表 1.含量-累积数量和 含量-面积 2 种分形图上均呈现 2 个明显不同的 线性关系,说明研究区地表岩、土的 U 含量分布 具有 2 个分形行为,即表现为双分形分布.将每种 方法中两条拟合直线联立求交点,得出的 x 值即 为 U 含量异常下限的临界值.两个分形分析方法 得出的分维值和分形临界值都非常接近,说明分 形分析的结果是比较准确的,由此得出研究区 U 含量分布的平均分维值 D_1 =0.083, D_2 =2.523,平 均临界值为 3.37 µg/g.

表 1 金狮岭地区 U 含量分形分析结果 Table 1 Results of fractal analysis of U content

in Jinshiling destrict

方法	D_1	R^2	D_2	R^2	临界值
含量-累积数量	0.084	0.531 8	2.493	0.995 9	3.10
含量-面积	0.082	0.443 3	2.553	0.980 1	3.63
平均	0.083		2.523		3.37

3.3 讨论与分析

上述分析表明,金狮岭地区 U 含量分布不但 具有分形特征,而且具有双分形特征.一般认为单 一的地质作用下产生单一的分形分布,而 2 个或 多个地质作用的叠加会导致双分形分布甚至多重 分形分布^[10,13].因此,金狮岭地区 U 含量分布具 有显著的双分形结构,说明该地区发生了与铀相 关的成矿作用的叠加.双分形中低值区域的分形 结构(小分维值)代表了第一次地质作用的分布, 及研究区的背景分布;高值区域的分形结构(大 分维值)代表了成矿作用的分布.两个分形的交叉 点代表了 2 个地质作用的分形临界值,该临界值 可以作为成矿异常的下限值.

小分形分布的分维值很小(D₁=0.083),说明 该次地质作用形成的 U 分布变异较小,很难形成 铀矿床.该区段(U含量小于临界值 3.37)的数据 点共计 321 个,U含量范围 0.23~3.36 μg/g,平均 值 2.67 μg/g,与上地壳 U的丰度值(2.7 μg/g)相 当.大分形分布的分维值较高(D₂ = 2.523),说明 所叠加的地质作用发生了 U的较强烈的分异作 用,U含量变化大,有可能发生 U的富集和成矿作 用.该区段(U含量大于临界值 3.37)的数据点有 738 个,占全部测点的 70%,U含量范围 3.37~ 94.94 μg/g,平均值 5.95 μg/g,是上地壳丰度值的 2.2 倍.说明金狮岭地区是有利的成矿远景区.





成矿过程虽然是具有随机性的过程,但是地 球上已形成了一定的矿床体,可以把一定空间范 围内的成矿过程看成具有混沌奇异性,即在这一 空间范围内的矿物含量与分布范围呈非线性 关系^[1417]:

$$\langle \mu[A(\varepsilon)] \rangle = c\varepsilon^{\alpha}$$
 (3)

式中μ[A(ε)]代表在一定空间范围 A 内成矿元 素含量(如金属量或储量);{>为期望值;α 为奇 异性指数,是一个无量纲,具有空间维数的性质; *c*表示在α维空间中所度量的成矿元素含量的α 维分形密度,*ε*是*A*的线性尺度.假设研究的空间 范围是2维平面,此时可以将式(2)和式(3)结合 起来得出:

 $\langle \mu[A(\varepsilon)] \rangle \propto A(\varepsilon)^{b} \varepsilon^{\alpha}$ (4) 可以看出,分维 D 值越大, μ 的期望值也越大. 从 上述得出金狮岭地区 U 含量分布的分维值看,第 一次地质作用(背景值)分维值 D₁ = 0.083, 成矿 期望值接近于 0; 而后期地质作用的分维值 D₂ = 2.523, 成矿期望值显著增大.

以分形临界值 3.37 作为该地区成矿异常下限值作出该地区的成矿异常区分布如图 5,可见 U成矿异常分布范围比较大且在空间上连续,因 此该区具有良好的找矿前景.



阴影──开吊区; 至曰──正吊区。

图 5 金狮岭地区 U 成矿异常分布

Fig.5 Anomalous distribution of U mineralization in Jinshiling district

4 结 论

本文对湖南郴州金狮岭地区进行了地面伽马 测量并对测量数据进行分形分析,得出如下认识:

1)该区U含量分布具有双分形特征,第一个 分形分维值(D₁=0.083)很小,代表了第一次地质 作用和背景值;第二个分形分维值(D₂=2.523)较 大,代表了后期地质作用的叠加并发送了较强烈 的铀成矿作用.分形临界值(3.37 μg/g)可以作为 成矿异常下限值.

2) 金狮岭地区具有较强的 U 多金属成矿异常,具有较好的找矿前景.

3)分形理论为地面伽马测量数据的处理和 分析提供了有效的方法,对成矿异常和找矿远景 区分析具有较好的作用,值得我们开展进一步的 研究.

参考文献:

- [1] 刘菁华, 王祝文, 田钢, 等. 地面伽马能谱测量在浅覆盖区地 质填图中的应用[J]. 地质与勘探, 2003, 39(2):61-64.
- [2] 孙建孟,李召成.应用自然伽马能谱测井确定粘土矿物类型和含量[J].石油大学学报(自然科学版),1999,23(4):
 42-45.
- [3] 徐皓,吕希华.伽马能谱测量在乌拉嘎金矿外围柳树河地区 找矿中的应用[J].吉林地质,2009,28(4):72-75.
- [4] 侯新生,马英杰,周蓉生.地面γ能谱和α杯测量在寻找铀
 (金、铜)矿产中的应用[J].成都理工学院学报,1998,25(1):
 8-12.
- [5] 张文字,周四春,张国亚.粤北某铀矿勘查区地气测量与γ能
 谱方法异常特征分析[J].科学技术与工程,2015,15(28):
 120-124.
- [6] 刘维国,杨世发,邱元德,等.川北砂岩型铀矿地区γ能谱测量找矿模式的研究[J].成都理工学院学报,1994,21(3): 87-95.
- [7] 曹秋义,山亚,张恩,等.地面伽马能谱测量在铀矿找矿中的应用研究-以黑龙江省嘉荫县磨石山地区为例[J].物探与化探,2016,40(4):701-704.
- [8] 刘超卓,孙立杰,牛法富.闪烁γ能谱仪工作过程的实验设计
 [J].实验技术与管理,2012,29(10):76-80.
- [9] 贾景光.基于 NaI(Tl) 探测器的 γ 能谱分析技术及软件设计[D].衡阳:南华大学,2011.
- [10] TURCOTTE D L.Fractals in petrology[J].Lithos, 2002, 65(3/ 4):261-271.
- [11] CHENG Q, AGTERBERG F P, BALLANTYNE S B.The separation of geochemical anomalies from background by fractal methods [J]. Journal of geochemical exploration, 1994, 51(2):109-130.
- [12] DAYA A A. Comparative study of C-A, C-P, and N-S fractal methods for separating geochemical anomalies from background: A case study of Kamoshgaran region, northwest of Iran [J]. Journal of geochemical exploration, 2015, 150:52-63.
- [13] 谭凯旋,刘顺生,谢焱石.新疆阿尔泰地区矿床分布的多重 分形分析[J].大地构造与成矿学,2000,24(4):334-342.
- [14] 成秋明.成矿过程奇异性与矿产预测定量化的新理论与新 方法[J].地学前缘,2007,14(5):44-55.
- [15] 成秋明.成矿过程奇异性与矿床多重分形分布[J].矿物岩石 地球化学通报,2008,27(3):298-305.
- [16] LI Q, CHENG Q. VisualAnomaly: A GIS-based multifractal method for geochemical and geophysical anomaly separation in Walsh domain [J]. Computers and geosciences, 2006, 32 (5): 663-672.
- [17] AGTERBERG F P.New applications of the model of de Wijs in regional geochemistry[J].Mathematical geology, 2007, 39(1): 1-26.