瞬变电磁法在梁河盆地砂岩型铀矿勘查中的应用

陈玉梁¹, 陈载林², 刘晓兰³

(1.核工业280研究所,四川广汉618300;2.东华理工大学核工程技术学院,江西抚州344000;3.泰华堂,四川广 汉618300)

摘要:简要分析了在梁河盆地开展瞬变电磁勘探的电性基础,对多测道剖面曲线和视电阻率断面图进行了 定性解释,解释成果对钻孔布置起到了良好的指导作用。 关键词:瞬变电磁法;砂岩型铀矿;梁河盆地

中图分类号: P631.3; P619.14 文献标识码: A 文章编号: 1006-0995(2010)04-0471-04

梁河盆地砂岩型铀矿床位于云南省西部,行政区划隶属于云南省保山市腾冲县、德宏州梁河县,在云南 铀资源中占一定比例^{1,2]}。近年来,在盆地南部林南一杞木寨地区(图 1)开展了砂岩型铀矿区域评价工作,选 择了瞬变电磁法(TEM),查明砂岩型铀矿找矿目的层的空间展布,并对盆地主要岩层电阻率进行的调查。

瞬变电磁法 是利用不接地回线(大回线磁偶源) 或接地回线(电偶源) 向地下发送电磁脉冲, 在一次

场的间歇期间,测量地下介质的感应电磁 场(二次场)随时间的变化,该二次场的大 小及衰减快慢与地下地质体有关。根据二 次场衰减曲线特征,判断地下地质体的电 性、规模、产状等。由于该方法是纯二次 观测,故与其它电性勘探方法相比,具有 体积效应小、纵(垂)向上分辨率高、受 横向(测线方向)不均匀性影响较小、对 低阻体反映灵敏等特点^{13,4},是较理想的砂 岩型铀矿探测手段。

1 地质地球物理特征

1.1 地质特征^[5-9]

梁河盆地基底与蚀源区由中元古界高 黎贡山群(Pt2gl)、石炭系(C)浅~深变质岩系 及燕山早期、燕山晚期、喜马拉雅期花岗 岩(γs²、γs³、γs)组成;盖层由新近系中新 统南林组(N1n)、上新统芒棒组(N2m)陆相碎 屑岩系、第四系(Q)松散砂砾、砂土层与中 新世玄武岩(N1β)、上新世玄武岩(N2β)及 第四纪玄武岩、安山岩(Qβ)等组成。

中新统南林组与上新统芒棒组由下至 上各划分为三段,中新统南林组第一段和 第二段第一层主要以冲积扇相沉积为特 征;中新统南林组第三段和上新统芒棒组





1—第四系松散砂砾、砂土层;2—上新统芒棒组碎屑岩;3—中新统南林组碎屑岩; 4—更新世玄武岩、安山岩;5—上新世第二期玄武岩;6—上新世第一期玄武岩;7— 中新世玄武岩;8—石炭系浅变质岩;9—中元古界高黎贡山群中—深变质岩;10— 燕山早期花岗岩;11—燕山晚期花岗岩;12—地质界线及不整合界线;13—断裂构 造;14—铀矿床;15—铀矿点;16—铀矿化点;17——瞬变电磁工作测线

第二段主要以河流相沉积为特征;中新统南林组第二段第二层和上新统芒棒组第一段、第三段主要以湖泊 相沉积为特征。中新统南林组第二段第一层扇中砾质辫状河道沉积砂体为盆地内砂岩型铀矿找矿目的层。 1.2 地球物理特征 根据收集及整理的盆地内主要地层(岩石)电阻率测深资料(表),可将盆地基底与盖层可分为3个大的电性层。盖层中存在2个明显的电性层,一个是高阻层,视电阻率一般为1000~3000Ωm,主要反映第四系及新近纪火山岩;另一层为低阻层,视电阻率一般为25~35Ωm,该层主要反映了新近系沉积

碎屑岩。它又可分为两个小的电性层,一般砾岩层较高,而砂岩、泥岩层较低。另一个大的电性层为基底 燕山早期花岗岩及高黎贡山群变质岩,其电阻率相对 较高,花岗岩视电阻率为 500~2 000 Ω·m,变质岩视 电阻率为 100~150 Ω·m。由此可见,盆地主要岩层的 电性特征明显,具备开展瞬变电磁法测深的物性前提。

	表 1	梁河盆	地地层(岩石)电性特征表	
	地 层	岩 性		视电阻率(Ω・m)	电性特征
盖层	火山岩		130 ~ 3000	高阻	
	新近系沉积岩		25 ~ 35	低阻	
基底	燕山早期花岗岩		500 ~ 2000	高阻	
	中元古高黎贡山群变质岩		100 ~ 150	中阻	

2 工作方法及地质成果

2.1 工作方法

观测采用 WTEM-1Q 大功率瞬变电磁仪与中心回线装置,发射回线边长(L)为 100m 或 200m、选取了 8、4、1 Hz 发射频率进行采样,线距为 2 000m,点距为 500 m,分析选取的是 1Hz 的数据。

2.2 资料处理与解释

2.2.1 多测道剖面曲线定性分析

根据瞬变电磁多测道剖面图,能较直观地分析断 裂构造轮廓。为了验证瞬变电磁法勘探的应用效果, 首先进行方法的实验性工作。TEM-1号剖面位于林南 东北侧,呈南西-北东走向,3个测点点距为200m, 剖面长约400m。剖面感应电压值差异不大(图2),反 映实验剖面地段地层相对稳定,断裂构造不发育,与 钻孔及已有的地质资料基本吻合。进一步说明了瞬变 电磁适用于该地区。

TEM-2 号剖面位于界端村附近,呈南西-北东走向, 8 个测点点距为 500 m, 剖面长 约3 500 m。该测线感应电压值存在明显差异, 在 6 号点(2500 m)处产生突变, 使多测道曲线 形成峰谷特征, 峰谷电压值之比达 30 多倍 (图 3)。

TEM-3 号剖面距 TEM-2 号剖面约 1000m, 方向与 TEM-2 剖面平行,10 个测点点距为 500m,剖面长约 4 500m。TEM-3 号测线在 8 号点(3 500 m)处产生跳跃突变,形成峰谷特征, 峰谷电压值之比达 30 多倍(图 4)。

根据断裂构造附近产生感应电压突变的 特征及 TEM-S 迭代反演^[10-12], 推断在 TEM-2 号测线 6 号点(2 500 m)处与 TEM-3 号测线 8 号点(3 500m)处存在断裂构造, 据感应电压突 变的特征, 推断其倾向为南西。 2.2.2 视电阻率断面图定性分析

TEM-1 号剖面 1Hz 视电阻率断面图显示 (图5),该剖面中视电阻率曲线形态呈平行线状, 由地表至底部视电阻率由 90Ω · m 降至 10



 $\Omega \cdot m$;结合盆地各地层电性参数特征解释推断出该地段深部地层相对平缓,垂向上从 0 至 300m 主体分别反映了南林组第三段(N_m³)砂砾岩,南林组第二段(N_m²)砂砾岩、砂岩和南林组第一段(N_m¹)砾岩的电性特征。

TEM-2 剖面 1 Hz 视电阻率断面图(图 6)显示,该剖面视电阻率曲线剖面形态呈波浪状,总体上视电



阳率值变化较大。沿测线上,从南西 至北东向,测线 0~2 000m 近地表总 体上为低阻,视电阻率值在 70~50 $\Omega \cdot m$ 之间,主要反映了芒棒组第一 段(N₂m¹)粉砂质泥岩的电性特征;2 000~3500m, 近地表为高阻, 视电阻 率 > 80Ω · m,反映了上新世第一期 玄武岩的电性特征。垂向上,南西部, 视电阻率从上至下由 70Ω m 降至 10 $\Omega \cdot m$,分别反映了上新统芒棒组第 一段粉砂质泥岩、南林组第三段(Nin3) 砂砾岩及南林组第二段(Nin²)含砾砂 岩、砂岩的电性特征:北东部,视电 **阳率从上至下由** 180Ω・m 降至 10 $\Omega \cdot m$,分别反映了上新世第一期玄 武岩、南林组第三段砂砾岩及南林组 第二段含砾砂岩、砂岩的电性特征。 视电阻率剖面在 2000~2500 m 之间 发生突变,结合多测道剖面曲线定性 分析,推断该处存在一走向近北西向,

倾向南西向的断层。

TEM-3 号剖面 1Hz 视电阻率断面图显示(图 7),该剖面与 TEM-2 号视电阻率曲线剖面特征基本相似, 呈波浪状。沿测线方向上,0~3 000 m 近地表总体上为低阻,相对比较平稳,视电阻率值为 50~40Ω• m 之间,反映了芒棒组第一段(N₂m¹)粉砂质泥岩的电性特征,厚约 200 m; 3 000~4 500 m 近地表总体上 为高阻,视电阻率在 280~130Ω•m 之间,反映了上新世第一期玄武岩的电性特征。垂向上,南西部,

视电阻率从上至下由 50Ω · m 降至 10 Ω · m,分别反映了上新统芒棒组第一 段粉砂质泥岩、南林组第三段(Nin³)砂砾 岩及南林组第二段(Nin²)含砾砂岩、砂岩 的电性特征;北东部,视电阻率从上至 下由 280Ω · m 降至 60Ω · m,分别反 映了上新统芒棒组第一段粉砂质泥岩、 上新世第一期玄武岩、南林组第三段砂 砾岩的电性特征。视电阻率剖面在 2 000~2500 m 处发生突变,结合多测道 剖面曲线定性分析,推断该处存在一走 向近北西,倾向南西的断层。

TEM-2号剖面与TEM-3号剖面在2 000~2 500 m 地段均测到一走向近北 西,倾向南西的断层。由此可见,该断 层存在的可能性大。



2.2.3 地质解释

该地区地层岩性较为复杂,且不同地段含水性不尽相同,因而表现出即使同一地层岩性,在不同地 段其电阻率存在较大差异。结合实际情况及部分钻孔的对比,根据瞬变电磁法测量结果,对区内地质特 征进行推断解释。

TEM-1 号剖面 1Hz 视电阻率断面图及解释图(图 5), 地表电阻率偏高, 主要为中新统南林组第三段

473

(N_in³)砂砾岩、砂岩,夹炭质粉砂岩;随着深度的加深,电阻率降低,反映了南林组第二段(N_in²)砾岩、含 砾砂岩、砂岩;下部为南林组第一段(N_in¹)砾岩、巨砾岩,夹粗砂岩。

TEM-2 号剖面 1Hz 视电阻率断面图及解释图(图 7),上部主要为芒棒组第一段(N₂m¹)粉砂质泥岩与上 新世第一期火山岩(N₂β₁);中部为南林组第三段(N₁n³)砂砾岩、砂岩,夹炭质粉砂岩;下部为南林组第二 段(N₁n²)砾岩、含砾砂岩、砂岩。 _{深度(m}

TEM-3号剖面 1Hz 视电阻率断面 图及解释图(图 8),上部主要为芒棒组 第一段(N₂m¹)粉砂质泥岩;中部为中新 统南林组第三段(N₁n³) 砂砾岩、砂岩, 夹炭质粉砂岩、中新世第一期玄武岩 (N₂β₁);下部为南林组第二段(N₁n²) 砾岩、含砾砂岩、砂岩。

3 结论

1)结合该地区的电阻率调查和地 层柱状图与钻孔资料,对视电阻率断 面图及解释结果定性分析,基本查清 了梁河盆地南部林南一杞木寨地区盖 层结构特征及断裂构造的展布情况。





Q——第四系松散砂砾、砂土层;Qβ——第四纪玄武岩、安山岩;其余图例同图 6

变电磁法测量解释结果与实际情况基本吻合,说明瞬变电磁法在该盆地应用效果较好。

在梁河盆地砂岩型铀矿勘查中,瞬变电磁法划分地层结构效果明显,为钻孔布置起到了良好的指导 作用。今后在其它地区砂岩型铀矿勘查中,有待进一步总结和完善该方法的应用,结合其它物探方法综 合解释,以提高综合找矿能力。

参考文献:

[1]核工业西南地质局云南地调队.云南省腾冲地区铀矿区域普查综合报告[R].1986.
[2]核工业西南地质局云南地调队.云南省腾冲地质铀矿区域普查综合报告[R].1986.
[3]蒋邦远.实用近区磁源瞬变电磁法勘探[M].北京:地质出版社,1998.
[4]牛之瑾.脉冲瞬变电磁法及应用[M].长沙:中南工业大学出版社,1986.
[5]云南省九队第九小队.梁河盆地地质报告[R].1977.
[6]中南209队第9队.梁河生并光地质揭露评价报告及物探报告[R].1978.
[7]中南209队第8队.梁河县弄光地质揭露评价报告及物探报告[R].1977.
[8]云南省地质局.地质图说明书(腾冲幅,1:20万)[Z].1979.
[9]云南省地质矿产局.云南省区域地质志[M].北京:地质出版社,1990.
[10]瞿培合.瞬变电磁在深测含(导)水性断层中的应用[J].中国煤田地质,1999,11(3):62~63.
[11]龚惠民.查文相,马瑞华,等.瞬变电磁法在断裂构造上的异常反映[J].中国煤田地质.到2002,14(3):68~69.
[12]重庆仪器厂.TEM-S 处理软件操作说明[M].2006.
[13]核工业二八〇研究所.云南省梁河盆地铀资源潜力评价报告[R].2006.

The Application of Transient Electro-magnetic Method to the Exploration of Sandstone Type U Deposit in the Lianghe Basin

CHEN Yu-liang¹ CHEN Zai-lin² LIU Xiao-lan³

(1- Institute No.280, CNNC, Guanghan, Sichuan 618300;2-Collegy of Nuclear Engineering and Technology, East China University of technology, Fuzhou, Jiangxi 344000; 3-Qinhuatang, Gingham, Sichuan 618300)

Abstract: This paper deals with the basis of the application of transient electro-magnetic method to the exploration of sandstone type U deposit in the Lianghe basin and interprets qualitatively multi-measuring-channel V (t) section curve and contour of map apparent resistivity section which plays an important role in drilling layout.

Key words: transient electro-magnetic method; sandstone type U deposit; Lianghe basin