鲁宝亮,孙晓猛,张功成等.南海北部盆地基底岩性地震-重磁响应特征与识别.地球物理学报,2011,**54**(2):563~572,DOI:10. 3969/j.issn.0001-5733.2011.02.036

Lu B L, Sun X M, Zhang G C, et al. Seismic-potential field response characteristics and identification of basement lithology of the northern South China Sea basin. *Chinese J*. *Geophys.* (in Chinese), 2011, **54**(2):563~572, DOI:10.3969/j. issn. 0001-5733.2011.02.036

南海北部盆地基底岩性地震-重磁响应特征与识别

鲁宝亮1,孙晓猛1*,张功成2,张 斌1,3,郎元强1,王璞珺1

1吉林大学地球科学学院,长春 130061

2 中海油研究总院,北京 100027

3 辽河油田勘探开发研究院,盘锦 124010

摘 要 针对性选取东南沿海露头剖面 18 条,采集 245 件南海盆地基底可能出现的岩性样品,测定其密度和磁化率,建立各种岩性的密度-磁化率交会图版,以此约束过井地震剖面和重磁异常的地质解释,总结出南海北部盆地基底火山岩、侵人岩、变质岩和沉积岩 4 大类 11 亚类岩性的地震-重磁响应特征.应用重磁震-岩性解释模型逐一对 南海盆地北部主干剖面进行地质-地球物理综合解释,从而实现了盆地基底岩性的平面填图.这种从盆缘剖面到盆 地内部、从岩石物性测量到地质-地球物理综合解释的方法,在资料获取难度大、地质条件复杂的南海盆地基底地 质研究中,业已证明是行之有效的,相信在其他盆地研究中也会有借鉴意义.

关键词 南海北部,基底岩性,岩石物性,地震,重磁异常

DOI:10.3969/j.issn.0001-5733.2011.02.036

中图分类号 P631

收稿日期 2010-07-17,2011-01-25 收修定稿

Seismic-potential field response characteristics and identification of basement lithology of the northern South China Sea basin

LU Bao-Liang¹ , SUN Xiao-Meng^{1 *} , ZHANG Gong-Cheng² , ZHANG $\mathrm{Bin}^{1,3}$,

LANG Yuan-Qiang¹, WANG Pu-Jun¹

1 College of Earth Sciences, Jilin University, Changchun 130061, China

2 CNOOC Research Institute, Beijing 100027, China

3 Institute of Exploration and Development of Liaohe Oilfield Company Ltd., Panjin 124010, China

Abstract We selected 18 outcrop sections along the southeastern coast and acquired 245 rock samples which may occur in South China Sea Basin basement. Their density and magnetic susceptibility are measured and the density-magnetic susceptibility crossplot is established that is used to constrain the geological interpretation of seismic profiles through wells and potential anomalies. Then, we have summarized the seismic-potential field response characteristics of basement rocks, which contain volcanic rock, intrusive rock, metamorphic rock and sedimentary rock, in 4 categories and 11 sub-categories in the northern South China Sea Basin. Application of the geological-geophysical interpretation model to each main profile in South China Sea Basin, the basin basement lithology mapping is well achieved. So, this method, from the section of basin margin to the inner basin and from the measure of rock density and magnetic susceptibility to the

基金项目 国家科技重大专项(2008ZX05025)和国家"973"项目(2009CB219303)联合资助.本文获"东北亚生物演化与环境教育部重点实验 室"、吉林大学"211"工程三期建设项目和 2009 年教育部基本科研业务经费("吉林大学创新团队发展计划")支持.

作者简介 鲁宝亮,男,1984 年生,博士研究生,石油地质专业. E-mail:lusky333@yahoo. com. cn

^{*}通讯作者 孙晓猛,男,1954年生,教授,主要从事区域、盆地构造和地层学研究. E-mail:sunxiaomeng5210@163.com

geological-geophysical interpretation, has proven to be effective in the South China Sea Basin where the data acquisition is difficult and geological condition is complex. And this study also has a certain reference value for other basins.

Keywords Northern South China Sea, Basement lithology, Physical properties of rock, Seismic, Gravity and magnetic anomalies

1 引 言

基底是盆地形成演化的物质基础,也与上覆盆 地的形成及其含油气性有关,因此是盆地基础地质 研究的重要组成部分.但另一方面,基底位于盆地主 力沉积层序之下、埋深大、钻井揭示少、研究难度大. 对于南海这样的海域(尤其是深水区)盆地尤为如 此.前人主要从南海基底的分布、组成及地球物理结 构等方面进行研究.刘以宣等(1994)^[1]依据南海围 区地质及重磁资料研究认为南海变质基底基本轮廓 是由中央向周缘自老变新的拼盘式褶皱基底. 刘海 龄(2004)^[2]在综合分析地质、地球物理、地球化学、 古生物学等多方面资料的基础上对南海西北部控制 新生代沉积盆地的基底做了研究.郝天珧(2009)[3] 利用磁异常小波处理及反演对磁性基底进行了研 究,认为海盆南北两侧的磁性基底宏观特征存在一 定差异,并不完全对称,从拉张模式来看,可能为纯 剪与单剪模式的混合.此外,通过钻井揭示的火山岩 及其与盆缘露头剖面的对比研究,在南海盆地(中) 新生代火山岩特征^[4,5]、成因^[6,7]和构造背景^[8~10]等 方面,也取得了很多成果.通过对区域地质研究及地 球物理资料的各种处理及解释[11~13],证实了南海东 北部前新生代盆地的存在,并且对中生界石油地质 条件也做了很多研究工作[14,15].陈洁(2010)对南海 重磁异常做了大量的计算反演[16,17].另有学者通过 对南海区域的速度结构[18,19]、重磁场处理[20,21]对南 海的地壳及基底结构做了研究.周蒂(2006)^[22]计算 重力异常水平总梯度值并结合深反射资料,证实了 南海北部中生代俯冲增生带的存在.还有学者对中 生代古地理、构造演化及沉积盆地做了详细研 究^[23~25].另外,陈洁等(2007)^[26,27]对南海油气资源 潜力做了研究,认为南海的油气勘探前景巨大,但也 同时指出我国海上勘探开发技术,尤其是深海领域 仍然比较落后,制约了我国海洋石油的发展.

基底作为盆地演化的基础,对油气勘探十分重要.但是南海盆地基底埋深大,上覆巨厚新生代地层^[28],钻遇基底井少,而且在大面积的深水区(水深

大于 300 m,图 1)没有钻井,获取资料难度大,地震 资料在基底以下信噪比低,这些实际状况是导致南 海基底研究难度大的客观因素.另一方面,现有(尤 其是新获取的)重磁震资料尚没有充分用于基底研 究.笔者基于南海地区基底海-陆连片的地质条件, 充分利用新的重磁震和钻井资料,以南海北部盆地 陆缘区野外剖面研究和岩样密度与磁化率测量为基 础,约束地震剖面和重磁解释,研究南海北部盆地基 底岩性的地震-重磁响应特征,进而实现了全区的基 底岩性平面成图.这些方法和研究流程在南海盆地 基底研究中显示出综合性和实用性的优势,相信对 其他类似盆地研究也会有借鉴意义.

2 南海北部陆缘剖面区岩石密度及磁 化率特征



虽然南海北部钻遇基底的钻井少、采样难度大、

图 1 南海北部钻井、地震剖面及陆区采样点位置分布图. AA'和 BB'分别是图 3 和图 4 地震测线所在位置

Fig. 1 Location map showing interpreted seismic profiles and wells in the northern South China Sea and rocks sampling along Southeast coast of China. AA' and BB' lines are seismic profiles respectively displayed in Fig. 3 and Fig. 4 岩石类型揭示不全,但从已有资料分析及其与盆缘的对比,仍可说明南海北部盆地基底是华南大陆基底向海的延伸部分,它们具有相同的基底组成和构造演化特点^[1,2].笔者在福建、广东和海南精选出 18 条野外地质剖面进行测量,对采集的 245 件南海盆 地基底可能出现的岩性标本进行室内密度及磁化率 的测量,并通过岩石薄片鉴定后筛选出 234 块岩石 样品,按密度-磁化率关系对所有岩石进行了分区, 结果见图 2 和表 1.

四大类岩性的密度及磁化率分布特征:

①火山岩类:玄武岩具有中-强的磁化率((125~70000)×10⁻⁶SI),但密度变化范围较大.这主要取决于玄武岩的气孔发育程度,当气孔发育时其密度较小. 安山岩也具有中-强磁化率((500~1500)×10⁻⁶SI),



图 2 东南沿海岩石密度-磁化率交会图

Fig. 2 Density-magnetic susceptibility crossplot of the rock samples along southeast coast of China

表1 岩石密度-磁化率分级表

Table 1 Classification of rock d	lensity-magnetic susceptibility
----------------------------------	---------------------------------

分级区号	密度、磁化率 分级	密度 ρ(g・cm ⁻³) 磁化率 κ(4π×10 ⁻⁶ SI)	样品总数	岩石类型(测试样品数)
Ι	低密度、 中强磁性	ρ<2.1 3000<κ<10000	11	玄武质凝灰岩(6)、气孔玄武岩(2)、流纹质凝灰岩(2)、 安山质凝灰岩(1)
П	中密度、 无磁性	2.1<ρ<2.7 0<κ<100	55	泥岩(5)、石英花岗岩、花岗斑岩(8)、千枚岩(13)、 白云母片麻岩(11)、白云母片岩(9),石英正长岩(9)
Ш	中密度、 弱磁性	2.1<ρ<2.7 100<κ<700	38	砂岩、砾岩(14)、千枚岩(2)、白云母斜长片麻岩(4)、 白云母片岩(5)、花岗斑岩(3)、安山岩(4)、黑云母斜长片麻岩(4)、 石英花岗岩(2)
IV	中-高密度、 中强磁性	2.1<ρ<2.8 700<κ<3000	80	玄武岩(38)、黑云母正长花岗岩、黑云母石英二长岩(10)、含黑云母 流纹岩(5)、片麻岩(5)、黑云母片岩(2)、闪长玢岩(4)、黑云母长石 片麻岩(6)、安山岩(1)、流纹质凝灰岩(1)、安山岩(1)
V	中-高密度、 极高磁性	2.4<ρ<2.7 κ>10000	22	黑云母(角闪石)花岗岩(9)、闪长玢岩(7)、 闪长岩(1)、玄武岩(5),辉长岩(2)
VI	高密度、 极高磁性	2.7<ρ<3.0 κ>10000	18	闪长玢岩(11)、橄榄玄武岩(4)、磁铁矿闪长岩(1)、 黑云母角闪片岩(1)、辉长岩(1)
VII	中-高密度、 逆磁性	2.4 $< \rho <$ 2.8 $\kappa < 0$	10	花岗质伟晶岩脉(5)、微晶灰岩(3)、石英岩(2)

具有较高的密度.流纹岩磁化率变化较大((50~5200)×10⁻⁶SI),既有中强磁性的,也有无磁性的. 而密度普遍偏高.但总体上还是玄武岩磁化率明显高于流纹岩.这与文献[3]报道的流纹岩磁化率低的结论在总体趋势上相似.然而,研究样品中含有一定量磁铁矿的流纹岩都显示较高的磁化率((3200~5200)×10⁻⁶SI).凝灰岩类,不管是玄武质、流纹质、还是安山质,都具有较强的磁化率,但是密度普遍小.

②侵入岩类:花岗岩磁化率变化很大((10~ 100000)×10⁻⁶SI),从无磁性到强磁性均有分布.二 长花岗岩、石英花岗岩、石英正长岩为无磁性,且密 度变化范围小.闪长岩具有中-高密度和极高的磁 性.中基性的岩脉、黑云母花岗岩具有很高的磁化 率,且都具有较大的密度.花岗质伟晶岩脉具有中密 度逆磁性.

③沉积岩类:磁性普遍低((-15~520)×10⁻⁶ SI),基本上是无磁性或弱磁性的. 岩屑长石砂岩是 沉积岩中磁性最强的,也仅为弱磁性. 泥岩、粉砂岩 和砾岩为无磁性. 微晶灰岩具有中密度逆磁性.

④变质岩类:磁化率变化大((-15~20000)× 10⁻⁶SI),岩石磁性与原岩类型及变质程度有关^[29], 通常副变质岩(原岩为沉积岩)磁性与沉积岩相似, 比较弱;而正变质岩(原岩为火成岩)则磁化率变化 较大.黑云母片麻岩、黑云角闪片岩因其含有黑云母 和角闪石而具有强磁性.千枚岩、白云母片岩和白云 母片麻岩均具有较低的磁化率,因其原岩为低磁性 的沉积岩、中酸性火山岩碎屑岩或中酸性侵入 岩^[12].变质岩密度普遍较大,这是变质作用过程中 压力作用的结果.石英岩具有逆磁性.但也有部分含 有大量石英的片岩、片麻岩,因其含有铁镁质矿物, 而具有中强磁性.

3 南海北部基底岩性地震-重磁响应 特征与综合识别

3.1 基底岩性钻井揭示情况和重磁异常基本规律

南海北部火山岩从中生界到新生界均有钻遇, 中生界火山岩主要以酸性为主,新生界主要以基性 玄武岩为主,也有少量中性及酸性火山岩.侵入岩钻 遇最多的是侏罗纪-白垩纪酸性岩,以晚白垩世花岗 岩为主.沉积岩类在琼东南盆地钻遇了古生界的灰 岩,珠江口盆地东部钻遇了中生界的泥岩、砂岩、砂 砾岩.钻遇的变质岩主要以古生代和中生代的片麻 岩、变质砂砾岩及石英岩为主. 根据对东南沿海大陆野外岩石磁化率及密度测定的结果,认为南海北部磁异常主要是具有强剩磁的侵入岩和火山岩及切入到岩体中的基性岩脉引起,并且磁性从酸性-中基性-基性具有逐渐增加的趋势.南海北部基底岩性和新生代火山岩具有很明显的磁异常规律.密度也有相同趋势,但不如磁性明显.密度重叠区域较大,区分度较低.熔岩因气孔发育程度不同而使密度变化较大,而侵入岩密度则较为稳定.

在解释地震剖面时,地震相单元给出反射特征, 熔岩类的基性-中性-酸性火山岩地震反射特征都非 常相似,但是基性-中性-酸性火山岩的磁性却具有 较大差异,因此依靠磁力异常可以大致区分岩性.南 海北部盆地基底的侵入岩大多数是晚燕山期,并且 部分具有很强的磁性.根据钻井和化极磁力异常对 比,发现在侵入岩区磁异常普遍高、跳跃性大、幅值 变化也大,花岗岩和闪长岩都呈现这样的特点.

3.2 基底岩性地震-重磁响应特征

对不同岩石类型的地震-重磁特征分析,合理利 用地质-地球物理资料可提高岩性解释的精度.通过 研究,总结出了南海北部盆地基底4大类11个亚类 岩性的地震-重磁响应特征(见表2).

3.3 基底岩性地震-重磁综合识别

(1)AA'剖面

AA'剖面位于珠江口盆地中部,全长 194 km, 由西北向东南经过北部隆起、西江凹陷、恩平凹陷、 番禺低隆起.根据地震反射特征,识别出三个主要反 射界面,即 Tg、Tm、Tp,见图 3.通过区域地质研究, 认为 Tg 反射界面是前新生代的顶面,Tm 是中生界 底面,Tp 为古生界底面.

Tg-Tm构造层内部主要为亚平行、杂乱状反射,中强振幅-弱振幅,高频-中低频,连续性中等,顶部局部见褶皱,推测该层为中生代沉积岩.Tm-Tp构造层内部反射结构为亚平行、杂乱反射,中强振幅-弱振幅,低频,连续性差,重磁表现为局部低值,根据珠江口西部钻井钻遇早古生代的变质石英砂岩(YJ35-1-1、YJ36-1-1)和早古生代变质粉砂岩(KP1-1-1)^[30],推测该层主要为古生界变质砂砾岩.而Tp以下推测为前寒武纪低磁性片麻岩,可能是白云母片麻岩.

在 0~80 km 处,基底以下地震反射外部形态 为丘状,内部反射结构为杂乱状、板状,不连续,中强 振幅.重磁异常表现为重力异常高,磁力异常高,Δ*T* 值在 0~200 nT之间.根据 ZJK2-1 和 ZJK2-3 井钻 遇晚白垩世黑云母花岗岩,推测Tg以下的隆起主

表 2 南海北部基底岩性地震-重磁响应特征

는 Mr		地震反射特征			密度-磁化率分级区	重磁特征		ません
	石吐 -	外形	边界	内部	(据表1)	空间重力异常特征	化极航磁异常特征	典型头 例
火山岩	(1)玄武岩	楔状 丘状 席状 透镜状	顶面:强-中振幅,连续-断 续,断线状 底面:强-中振幅,断线状	倾斜层状反射特征,局部 连续,呈断线状强-中振 幅.终止于断层	主要分布在Ⅳ区和 Ⅰ 区. 为中-高密度 中强磁性.(其中 Ⅰ 区主要为气孔很发 育的玄武岩)	由于多为新生代玄武岩, 因此埋深不是很大.一般 具有正重力异常,为局部 重力高;变化受埋深以及 地形起伏影响较大	磁力异常普遍为正高值. 具有高剩磁,局部磁力 高.幅值变化大,跳跃 性大	300ms TWT 4km
	(2)安山岩	楔状 席状 透镜状	顶面:中-弱振幅,断线状 底面:弱振幅,模糊,难以 确定	倾斜层状反射特征,杂乱,局部连续,中-弱振幅	主要分布在Ⅲ区.中 密度弱磁性	重力异常局部重力高;受 埋深以及地形起伏影响 较大	磁力异常正负都有,异常 幅值不大,一般小于玄武 岩的异常值.在-100~ 100 nT之间变化	ZJK1-2 300ms TWT 4km
	(3)流纹岩	楔状席状	顶面:强-中振幅,连续 底面:中-弱振幅,连续	呈倾斜层状反射,杂乱 状、拖网状,中-强振幅	由于流纹岩样品中 含有磁铁矿,导致磁 化率高,分布在 Ⅳ 区.根据文献[3]则 应分布在Ⅱ、Ⅲ区	重力异常局部高;受埋深 以及地形起伏影响较大	磁力异常幅值变化不大, 常呈现负值.跳跃性较大	ZJK1-8 ZJK1-8 300ms TWT 2km
	(4)凝灰岩	层状 丘状	顶面:强-中振幅,不连续 底面:难以确定	中-弱振幅,杂乱,弱层理 反射.内部偶见强振幅同 相轴,可能为熔岩夹层 (见右图)	分布在 I 区. 低密度 中强磁性	重力异常偏低,局部重 力低	基本上磁力异常值较高, 但是总体上还是低于玄 武岩的磁异常,并且受规 模限制,磁异常规模也 较小	ZJK-9 300ms TWT 3km

Table 2 Seismic-potential field response characteristics of basement lithology in the northern South China Sea basin

续表 2

		地震反射特征			密度-磁化率分级区	重磁特征		·····································
	石性 -	外形	边界	内部	(据表1)	空间重力异常特征	化极航磁异常特征	典型头例
侵 入 岩	(5)黑云母 花岗岩 闪长岩	丘状	顶面:反射通常都是强振 幅,正极性,连续性较好, 反射平滑,但是也有可能 是不规则反射特征; 底面:无底或很少确定	杂乱状、空白反射,局部 为乱岗状,不连续,局部 连续性差,中强振幅、弱 振幅	主要分布在 IV、V 区.中-高密度强-极 强磁性	_ 重力异常,局部重力高; _ 与侵入规模有直接关系	侵入岩磁异常普遍较大, 高值可达 500 nT. 局部高 值. 跳跃性大	ZJK1-5
	(6)石英正长岩 二长花岗岩 石英花岗岩	宝塔状			在Ⅱ区、Ⅲ区均有分 布.中-高密度无或 弱磁性		磁力普遍局部低值,到 -200 nT.跳跃性大	300ms TWT
	(7)片麻岩 片岩	板状 断箕状 层状	顶面:强-中振幅,假整 合、反射削截 底面:难以确定	内部为亚平行、乱岗状、 波状,连续性中等、连续 性差-不连续,中强振幅 和中振幅为主,局部弱振	主要分布在Ⅱ区、Ⅲ 区.中密度-弱磁性. 在Ⅳ区中也有少量 分布,主要是与原岩	由于变质岩埋深较大,重 力异常受上覆地层影响 较大,在重力异常无明显 特征.部分埋深较浅的,	受埋深及原岩的影响,磁 力异常变化较大,并且变 质作用对磁性影响大,导 致跳跃变化大	ZJK1-6
变	(8)千枚岩 板岩		幅	关系密切	可出现局部高值异常	磁力异常低,变化平缓	300ms TWT	
质 岩	(9)石英岩	板状 丘状 层状	顶面:强振幅,连续性 一般 底面:难以确定	呈亚平行、乱岗状、波状, 连续性中-差,中-强振幅, 局部弱振幅	主要分布在 \ [] 区.中 密度逆磁性	由于变质岩埋深较大,重 力异常受上覆地层影响 较大,在重力异常无明显 特征	局部磁力低,变化平缓	ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7 ZIK1-7
沉 积 岩	(10)灰岩	丘状 剁状	顶面:通常为强振幅,较 为连续,常呈现削蚀 底面:很少能被识别	杂乱,乱岗状反射,中-强 振幅,连续性差	主要分布在 WI 区. 中-高密度逆磁性	由于多为古生界灰岩,密 度较大,重力异常为正 值,常呈现局部重力高	局部磁力低,变化平缓	QDN1-1 QDN1-1 300ms TWT Ikm
	(11)砂岩砾岩粉砂岩泥岩	层状	顶 面: 中-强 顶 超/削 蚀 (黑色箭头所指) 底面:难以确定	内部平行、亚平行,大倾 角反射,连续性好-中等, 中-弱振幅	主要分布在Ⅱ区.中 密度无磁性	重力异常变化与起伏有 关,变化平缓.	局部磁力低,变化平缓	Sooms TWT Ikm





Fig. 3 Geological-geophysical interpretation of AA' profile in Pearl River Mouth Basin (Location in Fig. 1)



图 4 琼东南盆地 BB'剖面地质-地球物理解释(位置见图 1)

Fig. 4 Geological-geophysical interpretation of BB' profile in Southeast Hainan Basin (Location in Fig. 1)

要为黑云母花岗岩.在40~50 km 处,在推测的花 岗岩体上部的楔状反射体,内部倾斜层状反射特征 为局部连续,呈断线状,强-中振幅;并且化极磁力异 常呈现局部高值,重力局部高值,与玄武岩地震-重 磁响应特征非常吻合,且 ZJK2-1 井钻遇玄武岩,因 此综合解释为玄武岩.值得注意的是,磁异常高点偏 向玄武岩的右侧,说明更强的磁性体存在于玄武岩 右侧的花岗岩中,很可能是与玄武岩浆活动有关的 一系列基性岩脉.

在 110~194 km 处,番禺低隆起基底以下地震 反射外部形态为丘状,内部反射结构为杂乱状、板 状,不连续,中强振幅.重磁异常表现为重力和磁力 异常高,ΔT 值在 0~300 nT 之间,推测为黑云母花 岗岩.在此花岗岩体上部有一楔状地震反射体,内部 倾斜层状反射,局部连续,强-中振幅;并且化极磁力 异常有个明显高值,达 300 nT,因此推测为玄武岩 体.同样,在与磁异常高值对应的下伏花岗岩内,也 可能存在基性岩脉.

(2)BB'剖面(图 4)

BB'剖面位于琼东南盆地中部,全长 253 km,由 西北向东南经过松西凹陷、松涛凸起、松南凹陷、松 南低凸起、北礁凹陷、北礁凸起、永乐凹陷、南部隆 起.根据钻井揭示(QDN1-1,QDN1-3),琼东南盆地 缺失中生界地层,而根据西永1井(位置见图1)钻 穿新生界地层后钻遇了元古界的片麻岩^[31],推测在 盆地南部则部分缺失中生界地层和古生界地层.

在 0~20 km 处,松西凹陷北侧,基底深度最 小,双程走时深度在 0.25~0.75 s之间.在基底 Tg 构造层以下约有 0.3s 厚的弱反射层,连续性好,振 幅弱-中,低频.重磁特征表现为低磁异常,ΔT 值在 -290~-190 nT 之间,重力异常低,变化平缓.该 套反射层在琼东南盆地北部至海南岛之间大面积分 布,根据琼东南盆地 QDN1-1,QDN1-3 井和海南岛 三亚等地大量发育有古生代碳酸盐岩和变质砂砾 岩,推测这套 0.3 s 厚的弱反射层为古生代碳酸盐 岩和变质砂砾岩组合.在这套弱反射层下部至 Tp 构造层之间约有 1 s 厚的强反射层,局部可见亚平 行反射结构,中强振幅,高频,连续性差,推测为古生 代的变质岩,可能为变质砂砾岩. Tp 构造层以下为 杂乱反射,推测可能为元古代片麻岩.

在 20~70 km 处,松西凹陷、松涛凸起之间,基 底以下地震反射外部形态为丘状,内部反射结构为 杂乱状、板状,不连续,中强振幅.重磁异常表现为重 力异常高,磁力异常高,ΔT 值在 - 100~30 nT 之 间.根据 QDN1-2 井钻遇情况,Tg 构造层以下的隆 起主要为花岗岩.在海南印支期花岗岩体(尖峰岭岩 体)中发育大量的白垩纪基性岩脉,并有磁高异常, 因此推测在断裂附近有基性岩脉发育.

在 70~155 km 处,松南凹陷、松南低凸起和北 礁凹陷之间,基底双程走时深度大于 4.5 s. Tg 构造 层以下为中强反射层,内部反射结构为乱岗状、杂乱 状,连续性差.重力异常随基底埋深和海水的增大而 降低,变化平缓;磁力异常低,ΔT 值在-150~0 nT 之间,变化平缓.根据上述特征,推测基底岩性主要 为古生代的变质砂砾岩.

在155~230 km 处,北礁凸起、永乐凹陷一直

到南部隆起北部,新生界沉积层之下,地震反射的外 部形态表现为宝塔状、尖峰状、锥状,内部为斜层或板 状反射,中强振幅,其底面难以确定.在 200~230 km 处为海底山.与凸起对应位置表现为重力高异常;磁 力异常高低变化较大,ΔT 值在 -130~150 nT 之 间.推测其岩性为玄武岩.海山对应的位置磁力异常 为局部极小负值,根据金钟(2003)研究南海中部海 盆分布的众多海山的磁异常特征,认为南海海山是 由于多期火山作用所形成的,为非均匀磁性体^[32], 因此会出现海山对应于异常负值.但在海山左侧且 有异常高值,推测其下有基性岩脉侵入.

在 230~253 km 处,在南部隆起(西沙隆起)的 南部,基底 Tg 构造层以下为亚平行、乱岗状、杂乱 状反射,连续性差-中等,中强振幅.重、磁异常均有 降低的趋势.根据西沙隆起西永1井钻井揭示情况, 推测该套地层以元古代的片麻岩为主,且后期沿断 裂有基性岩脉侵入.

4 结论与讨论

通过南海北部陆区岩石样品密度和磁化率测量 分析而建立了密度与磁化率的7个分区.把重磁与 地震结合起来,在过井剖面上可识别出4大类11个 亚类的盆地基底岩性.各种基底岩性的地震-重磁响 应识别特征,规律如下:

(1)火山岩类:可识别出 4 亚类(流纹岩、安山 岩、玄武岩和凝灰岩). 熔岩类在地震反射特征上十 分相似,单从地震特征难以区分,但是由于磁化率的 区分,可以识别出火山岩的三类熔岩,即玄武岩、安 山岩、流纹岩. 凝灰岩类密度低,常呈现局部重力异 常底,磁性比熔岩类低,比沉积岩高.

(2)侵入岩类:可分为 2 个亚类. 地震反射特征 难以区别其岩性. 常呈现局部重力高值,结合磁性区 别,黑云母花岗岩和闪长岩高磁性为一类. 石英正长 岩、二长花岗岩和石英花岗岩低磁性为一类.

(3)变质岩类:分为3亚类,即板岩和千枚岩,片 岩和片麻岩,石英岩.前两类地震上难以区分,主要 是根据分布的层位及磁性特征识别.第一类无磁性 或弱磁性,第二类具有较强磁性.第三类在地震特征 与前两类具有明显区别,而且磁性低.

(4)沉积岩类:分为2亚类,即碳酸盐岩为一类, 砾岩、砂岩、粉砂岩及泥岩为一类.这两类地震反射 特征具有明显识别标志,再辅助以弱磁性特征,区别 于其他岩类. 通过地震剖面解释,我们还取得了对南海北部 盆地基底的几点认识:向中央海盆方向玄武岩海山 发育.剖面 AA'显示,珠江口盆地基底具有三层结 构,即中生界、古生界、前寒武系.剖面 BB'显示,琼 东南盆地基底中生界地层仅有零星分布,大部分缺 失;而在盆地南部古生界也缺失,导致基底结构更为 复杂.因此认为琼东南盆地基底结构与珠江口盆地 基底结构具有明显不同的演化历史,相关问题还有 待进一步研究.

参考文献(References)

[1] 刘以宣,詹文欢.南海变质基底基本轮廓及其构造演化.安徽
 地质.1994,4(1-2):82~90

Liu Y X, Zhan W H. Basic outline and tectonic evolution of the metamorphic basement in the South China Sea. *Geology* of Anhui (in Chinese), 1994, 4(1-2):82~90

- [2] 刘海龄,杨 恬,朱淑芬等.南海西北部新生代沉积基底构造 演化.海洋学报,2004,3(26):54~67
 Liu H L, Yang T, Zhu S F, et al. Tectonic evolution of Cenozoic sedimentary basements in the northwestern South China Sea. Acta Oceanologica Sinica (in Chinese), 2004, 3 (26):54~67
- [3] 郝天珧,徐 亚,赵百民等. 南海磁性基底分布特征的地球物 理研究. 地球物理学报,2009.52(11):2763~2774
 Hao T Y, Xu Y, Zhao B M, et al. Geophysical research on distribution features of magnetic basements in the South China Sea. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese), 2009, 52 (11):2763~2774
- 【4】 朱炳泉,王慧芳. 雷琼地区 MORB-OIB 过渡地幔源火山作用的 Nd-Sr-Pb 同位素证据. 地球化学,1989,20(4):251~251
 Zhu B Q, Wang H F. Nd-Sr-Pb isotopic and chemical evidence for the volcanism with MORB-OIB source characteristic in the Leiqiong area, China. *Geochimica* (in Chinese), 1989, 20 (4):251~251
- [5] 王贤觉,吴明清,梁德华. 南海玄武岩的某些地球化学特征. 地球化学,1984,4:332~340
 Wang X J, Wu M Q, Liang D H. Some geochemical characteristics of basalts in the South China Sea. *Geochimica* (in Chinese) 1984, 4:332~340
- [6] Tu K, Flower F J, Carlson R W, et al. Magmatism in the South China Basin: 1. Isotopic and trace-element evidence for an endogenous Dupal mantle component. *Chemical Geology*, 1992,97(1-2):47~63
- [7] 邹和平,李平鲁,饶春涛.珠江口盆地新生代火山岩地球化学 特征及其地球动力学意义.地球化学,1995,24(增刊):33~45
 Zou H P.Li P L.Rao C T. Geochemistry of Cenozoic volcanic rocks in Pearl River Mouth Basin and its geodynamic significance, *Geochimica* (in Chinese), 1995, 24(Suppl.): 33~45
- [8] Flower F J, Zhang M, Chen C Y, et al. Magmatism in the South China Basin: 2. Post-spreading Quaternary basalts

from Hainan Island, south China. Chemical Geology, 1992, $97(1-2):65 \sim 87$

- [9] 阎 贫,刘海龄.南海及周缘中新生代火山活动时空特征与南海的形成模式.热带海洋学报,2005.24(2):33~41
 Yan P,Liu H L. Temporal and spatial distributions of Meso-Cenozoic igneous rocks over South China Sea. Journal of Tropical Oceanography (in Chinese),2005,24(2):34~41
- [10] Yan Q S, Shi X F, Wang K S, et al. Major element, trace element, Sr-Nd-Pb isotopic studies of Cenozoic alkali basalts from the South China Sea. Science in China (Ser. D: Earth Sciences). 2008,51(4):550~566
- [11] 刘光鼎,陈 洁.中国前新生代残留盆地油气勘探难点分析及 对策.地球物理学进展,2005,20(2):273~275
 Liu G D, Chen J. Analysis of difficulties in gas petroleum prospecting in Chinese Pre-Cenozoic relic basin and the corresponding solutions. *Progress in Geophysics* (in Chinese), 2005, 20(2):273~275
- [12] 郝天珧,杨长春,王真理等.海区前新生代残留盆地油气研究的综合地球物理技术.地球物理学进展,2008,23(3):731~ 742

Hao T Y, Yang C C, Wang Z L, et al. Comprehensive geophysical technology on oil & gas resources of Pre-Cenozoic residual basin in Chinese marine area. *Progress in Geophysics* (in Chinese), 2008, **23**(3):731~742

- [13] 郝天珧,黃 松,徐 亚等.南海东北部及邻区深部结构的综合地球物理研究.地球物理学报,2008,51(6):1785~1796
 Hao T Y, Huang S, Xu Y, et al. Comprehensive geophysical research on the deep structure of Northeastern South China Sea. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese). 2008, 51(6):1785~1796
- [14] 邱 燕,温 宁. 南海北部边缘东部海域中生界及油气勘探 意义.地质通报,2004,23(2):142~146
 Qiu Y, Wen N. Mesozoic in the eastern sea area of the northern margin of the South China Sea and its significance for oil/gas exploration. *Geological Bulletin of China* (in Chinese), 2004, 23(2):142~146
- [15] 杨少坤,林鹤鸣,郝沪军.珠江口盆地东部中生界海相油气勘 探前景.石油学报,2002,23(5):28~33 Yang S K, Lin H M, Hao L J. Oil and gas exploration prospect of Mesozoic in the eastern part of Pearl River Mouth basin. Acta Petrolei Sinica (in Chinese),2002,23(5):28~33
- [16] 陈 洁,高德章,温 宁等.南海磁场特征研究.地球物理学进展,2010,25(2):376~388
 Chen J, Gao D Z, Wen N, et al. Characteristics of the geomagnetic field in the South China Sea. Progress in Geophysics (in Chinese), 2010, 25(2):376~388
- [17] 陈 洁,温 宁. 南海地球物理图集. 北京:科学出版社,2010 Chen J, Wen N. Geophysical Atlas of the South China Sea (in Chinese). Beijing: Science Press, 2010
- [18] 胥 颐,李志伟,郝天珧等. 南海东北部及其邻近地区的 Pn 波速度结构与各向异性. 地球物理学报,2007,50(5):1473~ 1479

Xu Y, Li Z W, Hao T Y, et al. Pn wave velocity and anisotropy in the northeastern South China Sea and adjacent region. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese), 2007, **50**(5): $1473 \sim 1479$

- [19] 刘建华,胥 颐,郝天珧等.中国边缘海及邻区地壳和上地幔 速度结构特征.地球物理学进展,2005,20(3):594~599
 Liu J H, Xu Y, Hao T Y, et al. Three dimensional velocity structure feature in the crust and upper mantle beneath Chinese marginal seas and adjacent regions. *Chinese J*. *Geophys.* (in Chinese), 2005,20(3):594~599
- [20] 吴湘杰,周 蒂,庞 雄等. 白云凹陷地球物理场及深部结构 特征. 热带海洋学报,2005,24(2):62~69
 Wu X J, Zhou D, Pang X, et al. Geophysical field and deep structures of Baiyun sag, Pearl River mouth basin. Journal of Tropical Oceanography (in Chinese), 2005, 24(2):62~69
- [21] 王家林,张新兵,吴健生等.珠江口盆地基底结构的综合地球 物理研究.热带海洋学报,2002,21(2):13~22
 Wang J L,Zhang X B,Wu J S, et al. Integrated geophysical researches on base texture of Pearl River mouth basin. *Journal of Tropical Oceanography* (in Chinese), 2002, 21 (2):13~22
- [22] 周 蒂,王万银,庞 雄等.地球物理资料所揭示的南海东北部中生代俯冲增生带.中国科学 D 辑 地球科学,2006,36 (3):209~218

Zhou D, Wang W Y, Pang X, et al. Mesozoic subductionaccretion zone revealed by geophysical data in the northeastern South China Sea. *Science in China Ser. D Earth Sciences* (in Chinese), 2006,**36**(3):209~218

- [23] 周 蒂,孙 珍,陈汉宗等.南海及其围区中生代岩相古地理和构造演化.地学前缘,2005,12(3):204~218.
 Zhou D, Sun Z, Chen H Z, et al. Mesozoic lithofacies, paleo-geography, and tectonic evolution of the South China Sea and surrounding areas. *Earth Science Frontiers* (in Chinese), 2005, 12(3):204~218
- [24] 倪金龙,夏 斌,刘海龄.南海及邻区前中生代构造演化与东 特提斯构造域.海洋地质动态,2005,21(10):11~16 Ni J L,Xia B,Liu H L. South China Sea and adjacent areas tectonic evolution in Pre-Mesozoic and the East Tethyan tectonic domain. *Marine Geology Letters* (in Chinese), 2004,23(2):142~146
- [25] 王 平,夏戡原,张毅祥等.南海东北部深部构造与中新生代

沉积盆地.海洋地质与第四纪地质,2002,**22**(4):59~65 Wang P,Xia K Y,Zhang Y X, et al. Relationship between the deep structure and Cenozoic/Mesozoic sediment basins in the northeastern, South China Sea. *Marine Geology & Quaternary Geology* (in Chinese), 2002, **22**(4):59~65

- [26] 陈 洁.潮汕坳陷地球物理特征及油气勘探潜力.地球物理学进展,2007,22(1):147~155
 Chen J. Geophysical characteristics of the Chaoshan depression and its hydrocarbon exploration potential. *Progress in Geophysics* (in Chinese), 2007, 22(1):147~155
 [27] 陈 洁,温 宁,李学杰.南海油气资源潜力及勘探现状.地球
- [27] 陈 洁,温 宁,李学杰.南海油气资源潜力及勘探现状.地球 物理学进展,2007.22(4):1285~1294 Chen J, Wen N, Li X J. The status of the resource potential and petroleum exploration of the South China Sea. *Progress in Geophysics* (in Chinese), 2007, 22(4):1285~1294
- [28] 姚伯初,曾维军,陈艺中等. 南海北部陆缘东部的地壳结构. 地 球物理学报,1994,37(1):27~35
 Yao B C, Zeng W J, Chen Y Z, et al. The crustal structure in the eastern part of the northern margin of the South China Sea. Chinese J. Geophys. (Acta Geophysica Sinica) (in Chinese), 1994, 37(1):27~35
- [29] 李色篆,蒲绍东,张益明等. 岩矿石磁性研究方法及其应用. 北京:冶金工业出版社,1988.243~247
 Li S Z, Pu S D, Zhang Y M, et al. Magnetic Properties of Rocks and Minerals and Its Application (in Chinese).
 Beijing: Metallurgy Industry Press, 1988. 243~247
- [30] 龚再升,李思田. 南海北部大陆边缘盆地分析与油气聚集. 北京:科学出版社. 1997. 31~35
 Gong Z S, Li S T. Continental margin basin analysis and hydrocarbon accumulation of the northern South China Sea (in Chinese). Beijing: Science Press, 1997. 31~35
- [31] 孙嘉诗. 西沙基底形成时代的商榷. 海洋地质与第四纪地质,1987,7(4):5~6
 Sun J S. Discussion of the formation age of Xisha basement. Marine Geology & Quaternary Geology (in Chinese), 1987, 7(4):5~6
- [32] 金 钟.南海中部海盆海山磁性反演及初步解析.海洋学报, 2003,25(2):57~66

Jin Z. Inversion magnetic anomalies of seamounts and preliminary analysis in the central basins of the South China Sea. *Acta Oceanologica Sinica* (in Chinese), 2003, **25**(2):57~66