田 有,刘 财,冯 晅.中国东北地区地壳、上地幔速度结构及其对矿产能源形成的控制作用.地球物理学报,2011,54(2): 407~414,DOI:10.3969/j.issn.0001-5733.2011.02.017

Tian Y, Liu C, Feng X. P-wave velocity structure of crust and upper mantle in Northeast China and its control on the formation of mineral and energy. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese), 2011, **54**(2):407~414, DOI:10.3969/j.issn.0001-5733. 2011.02.017

中国东北地区地壳、上地幔速度结构及其 对矿产能源形成的控制作用

田 有,刘 财,冯 晅

吉林大学地球探测科学与技术学院,长春 130026

摘 要 中国东北地区处于古亚洲洋和滨太平洋构造域叠合部位,地质构造极其复杂.利用东北及华北地区部分 台网所接收的近震及远震走时资料获得东北地区地壳与上地幔三维 P 波速度结构,成像分辨率在 80 km 左右.成 像结果表明东北地区地壳与上地幔具有较强的横向不均匀性.P 波速度异常走向大体呈北东向,与该区地表构造 走向一致.5 km 深度的速度异常与地表起伏形态有很好的对应关系:阴山、燕山与大兴安岭造山带表现为高速异 常;渤海湾盆地,松辽盆地表现为低速异常,渤海湾低速异常一直延伸至 >200 km 深度.东北地区呈现两个明显 的低速异常条带,分别是沿着长白山一线与松辽盆地地区,其中长白山低速异常延伸至 400 km 深度附近.地幔 转换带 (410~660 km)表现为显著高速异常体,这与西向俯冲的高速太平洋板块在地幔转换带中的滞留相对应. 较高分辨率的三维速度成像结果表明东北地区构造演化 (如岩浆活动、岩石圈演化、深震与火山活动等) 与东北亚 地区大地幔楔内软流圈上涌与西太平洋板块在地幔转换带中的滞留密切相关.东北地区的岩浆活动在矿产与油气 资源的形成过程中起着提供物源和深层控制作用.

关键词 中国东北地区,地震层析成像,地壳与上地幔,P波速度,岩浆活动 DOI:10.3969/j.issn.0001-5733.2011.02.017 **中图分类号** P315 **收稿日期** 2010-07-01,2010-12-05 收修定稿

P-wave velocity structure of crust and upper mantle in Northeast China and its control on the formation of mineral and energy

TIAN You, LIU Cai, FENG Xuan

College of Geo-exploration Science and Technology, Jilin University, Changchun 130026, China

Abstract Northeast China, which is located at the composite part of Paleo-Asian ocean and Pacific ocean domains, has undergone multi-stage tectonism. The activity of crust and upper mantle is strong and geological structure is complicated. In this paper, we obtain the threedimensional P-wave velocity model of northeast China by using P-wave travel times from local and teleseismic events in North and Northeast China. The tomographic resolution is about 80 km. The tomographic images show a very heterogeneous structure in the crust and upper mantle under Northeast China. The velocity structure in the shallow depth (5 km depth) correlates well with

基金项目 国家 973 计划项目(2009CB219301),深部探测专项(Sinoprobe-02-02),吉林大学基本科研业务费项目(421030584423),国家自然科 学基金(40974054),公益性行业科研专项(201011078),油页岩勘探开发项目(OSP-02、OSR-02)联合资助.

作者简介 田 有,男,1979年生,吉林大学地球探测科学与技术学院,副教授,主要从事地球内部结构成像研究工作. E-mail;you_tian918@yahoo.com.

the surface geological features: Yanshan and Da Hinggan Ling orogens show high-velocity anomalies and the Bohai Bay and Songliao basin show prominent low-velocity anomalies which extend down to more than 200 km depth. Two low-velocity anomaly belts exist in Northeast China, which are along the Changbai Mountain and Songliao Basin, respectively. Changbai Mountain low-velocity anomaly extends down to about 400 km depth. Mantle Transitional Zone (MTZ) represents high-velocity anomaly which correlates well with the high-velocity Pacific subducted slab stagnating in the MTZ. High resolution tomographic images represent that structural evolution of Northeast China (e.g., magmatism, lithosphere evolution, deep seismicity and volcanism) is related to the upwelling of hot and wet asthenospheric materials in the big mantle wedge above the stagnant Pacific slab. The magmatism of Northeast China provided the source in formation of the minerals and took deep control effect on energy source formation.

Keywords Northeast China, Seismic tomography, Crust and upper mantle, P-wave velocity structure, Magmatic activity

1 引 言

中国东北地区在地质构造上位于中朝块体和西 伯利亚板块之间,处于兴蒙地槽褶皱系的东部,其 南侧以开源-赤峰深大断裂为界,东临西太平洋边 缘海. 该区处于古亚洲构造域和滨太平洋构造域叠 合部位,经历多期构造作用,地质构造错综复 杂^[1~3](图1). 联合利用重、磁场资料对中国东北地 区地壳结构特征研究表明,重、磁场异常与该区地质 构造具有很好的对应关系^[2].杜晓娟等^[4]根据断裂 分布及异常区的重力场特征,将东北地区划分为大 兴安岭褶皱区、松嫩凹陷区、张广才岭褶皱区和华北 地台北缘等4个构造单元,而根据各单元内重力异 常的局部特征,进一步分为8个二级构造单元.综 上所述,近几十年来东北地区的区域构造研究以地 质研究与位场研究为主,但位场特征对于研究深部 构造特征无法提供足够的信息.利用地震学信息 (主要是速度结构)的研究主要集中在东北地区几 个人工源地震测深剖面等局部区域,例如:满洲里 一绥芬河地学断面^[5]、东乌珠穆沁旗—东沟断面^[6] 等. 这些地震测深剖面所提供的局部地球物理信息 对于理解整个东北地区的大地构造及其动力学是十 分有限的.

东北地区深部构造与地壳、地幔低速物质的分 布有助于研究固体矿产、油气资源的深层动力控制 作用.东北地区的主要地质构造单元呈北东向、北 北东向展布,张广才岭褶皱带以西是二连盆地、 海拉尔盆地、根河盆地和漠河盆地,兴安岭—张广 才岭褶皱带和完达山造山带之间是松辽盆地和孙



吴一嘉荫盆地,完达山造山带以东是三江盆地.主 要的油田有位于松辽盆地上的大庆油田和吉林油 田,位于渤海湾盆地的辽河油田,油气及固体矿产 资源极为丰富.油气资源主要分布在各大沉积盆地 内部及边缘地区,而固体矿产资源主要分布在盆地 周边的褶皱带、造山带区域^[2,3].高分辨率的 P 波三 维速度能够很好地确定岩浆活动区域进而对于确定 固体矿产资源的分布具有很好的指导意义,即深部 岩浆活动控制着多种固体矿产的形成和分布.

地震层析成像方法是研究地球内部速度结构非 常有效的方法之一,它能够提供地球内部三维速度 结构.以往的地震层析成像研究表明,高分辨率的 地球内部速度结构及地震分布能够很好地反映深大 断裂的位置、软流圈热物质上涌通道,并且表层的 速度结构与地表的地质构造单元具有很好的对应关 系^[7,8].例如,沉积盆地一般表现为低速,而造山带 表现为高速异常;深大断裂区域一般表现为低速异 常,而异常的倾向与断裂带倾向大体一致;深部软 流圈热物质上涌通常表现为显著的低速异常.虽然 前人在东北地区做了一些地震层析成像研究工 作^[9,10],但由于这些研究的重点分别放在全中国大 陆和全球的构造上,在东北地区的成像分辨率非常 有限.所以本研究拟收集东北及其周边区域布设的 地震台站所接收到的近震与远震走时资料,利用近 震与远震联合层析成像方法获取东北地区壳幔三维 速度结构,为东北地区深部构造及其东北亚动力学 研究提供高分辨率的三维速度模型.

2 数据与方法

为了使研究区(中国东北地区)深部区域的地 震射线密集交叉覆盖,本研究中利用了华北部分地 区与东北地区所有台网的台站,所用的台站达到了 645 个, 其中还包括 Wu & Hetland^[11] 在长白山火 山区设立的19个临时地震台站.如图2a所示,研 究区内台站分布较为密集. 19个临时地震台(图 2a 黑色四边形所示)分布于长白山火山周围,在1998 年6月下旬至10月期间运行.本研究收集了1980~ 2005年间发生的 4802 个区域地震 (图 2b), 收集到 P波走时数据为 49799 个. 另外, 收集了 1980~ 2002年间 9599 个远震的相对走时残差数据. 最终 用于成像的 P 波走时数据共计 239519 个, 远震分 布如图 3 所示. 这些走时数据的读取误差在 0.1~ 0.2 s 左右. 本研究也采用了赵大鹏等^[12]研究所用 的 19个临时台站所记录的 548个远震相对走时残 差数据.

本研究采用近震远震联合层析成像方法^[13], 该方法允许模型空间内存在几个复杂形状的间断 面,并且在模型中地震波速度在三维空间变化.该 方法应用十分广泛,并取得了很多非常有意义的成 果.成像反演过程中近震采用走时数据,而远震采 用相对走时残差数据.相对走时残差的计算详见文 献[13].

在反演中,对区域地震进行重新定位.由于采 用远震的相对走时残差数据,所以在成像反演中远 震震源参数采用ISC的地震目录报告给出^[14],并 令其固定不变.理论走时的计算采用 iasp91 全球平 均速度模型^[15].通过改变网格节点间距,进行了多



(a)图中黑色三角和黑色四边形分别代表火山与布设在长白山 火山区的临时地震台站;(b)图中灰色三角代表火山.

Fig. 2 Distribution of stations (a) and events (b) used in the study

Black triangles and black quadrangles denote the volcanoes and temporary stations set up around Changbai volcano region in (a), respectively. Grey triangles present volcanoes in (b).



409

次反演,选取了最佳的水平网格间距为 0.8°,深度 上为 20~80 km 不等. 经统计,未知速度参数为 7488 个,但为了提高反演精度,在反演时只选取了 穿过射线数大于 30 条的共计 5987 个未知速度参数 进行了反演.

3 分辨率分析

由于地球物理反演结果的不唯一性,对结果进 行分辨率分析成为必要环节.一个简便方法就是在 模型空间内设置一些有规律的速度异常,然后计算 理论走时,再对其反演,最后将反演结果与初始合 成模型进行对比,看对初始构建的模型还原程度如 何,从而来评价成像分辨率的高低.

地震层析成像分辨率由研究所用的数据多少及 射线交叉情况所决定.图4展示了6个深度层位上 的分辨率检测结果.在检测板测试中,首先在模型 格点处输入相间的±3%的速度扰动,然后计算合 成走时数据,再对该数据进行反演,反演结果如图 4所示.结果显示:由于在研究区的东南部海域没 有台站分布,而在北部和西北地区台站与地震较为 稀少,所以分辨率较差;但由于本研究采用了大量 的远震数据,在研究区上地幔区域的各层位上分辨率 均较为理想.作为本研究重要的目标区域,长白山火 山区及东北大部分地区深部的成像分辨率均较好,尤 其是地幔转换带内,整个研究区均有很好的分辨.



2 期

4 成像结果与讨论

4.1 成像结果

由于东北地区台站的分布较稀,地震较少,所 以为了提高东北地区的地震层析成像分辨率,在该 研究中利用了华北地区台站和地震资料,但在成像 结果中我们只展示了东北地区的三维速度结构(图 5,图 6).

图 5 为反演所得到 6 个典型深度层位上的 P 波 速度扰动图像,图中标有该区主要断层、地震活动 和火山分布.图6展示了4个垂直速度剖面,剖面 位置如图6e所示.结果显示P波速度异常走向大 体呈北东向,与该区地表地质构造走向一致(图 5).5 km深度速度异常与地表起伏形态有很好的 对应关系:燕山与大兴安岭造山带表现为高速异 常,而渤海湾盆地、松辽盆地表现为低速异常,渤 海湾低速异常一直延伸至 >200 km深度(图5). 由于长白山造山带岩浆活动频繁,呈现明显的低速 异常.东北地区在200 km深度以上区域呈现两个 低速异常条带,分别是沿着长白山一线与松辽盆地 地区,其中长白山火山区低速异常延伸至400 km



图 5 6个典型深度上的 P 波速度层析成像结果

各层深度标在图左上角;白色与黑色分别表示低速与高速;黑色三角形表示火山.

Fig. 5 Plan views of P-wave tomography at six typical depth slices

The depth is shown at the upper-left corner of each map. White and black colors denote slow

and fast velocity anomalies (in %); the black triangles denote the volcanoes.



图 6 4 个典型垂直剖面的 P 波速度异常图; 剖面位置见图(e)

红色与蓝色分别表示低速与高速异常;黑色三角形代表火山;黑色十字与白点分别表示浅震(0~30 km)与深震(450~600 km)

Fig. 6 Four typical vertical cross sections of P-wave tomography along profiles shown in (e).

Red and blue colors denote slow and fast velocity anomalies (in %); The black triangles denote the volcanoes. Black crosses and white dots show the shallow (0~30 km) and deep (450~600 km) earthquakes

深度附近. 在 200 km 以下区域,两个低速异常合 并为一个低速异常(图 5,图 6). 地幔转换带(410~ 660 km)表现为显著高速异常,并伴有深震发生,这 与西向俯冲、高波速的太平洋板块在转换带中的滞 留相对应(图 5,图 6).

4.2 中国东北地区深部构造与大地幔楔模型

GPS 研究表明不是所有的板块构造边界呈现 一条很狭窄的变形带,一些板块边界区域会形成一 个宽广的变形区域,诸如印度板块与欧亚板块互相 作用形成了几千公里的青藏高原.同样,西太平洋板 块的俯冲对中国大陆构造演化的影响已远至大陆内 部.全球与区域层析成像研究^[9,10]表明冷的、高速 的西太平洋板块已俯冲到华北太行山地区,停滞在 地幔转换带中的太平洋板块与其上面上地幔区域形 成了一个巨大的地幔楔.

很多研究表明流体广泛地存在于地壳和上地幔中^[16,17]. 岩浆中的水来源主要有四个方面:地球表面的水循环、从地壳岩石中吸收的水、大洋岩石圈中含水矿物随俯冲板片带到地幔内和储存在地幔中的原始水^[18]. Peacock^[19]研究表明俯冲带向地幔中输

送的水量比火山活动带到地表的水要多六倍以上, 而更多的水通过俯冲板块被带入地幔和地幔转换带 内. Huang et al.^[20]研究推断出太平洋地区地幔转 换带中的水含量约为 0.1wt%~0.2wt% (1.5~ 3.0)×10⁴ ppm H/Si)左右,远远高于上地幔的水 含量 (100~500 ppm H/Si). 最近, 通过电导率和 P波速度结构, Ichiki 等^[21]估计了中国东北地区地 幔的水含量和地热结构,他们的研究结果表明在东 北亚地区的整个上地幔或至少在软流圈内含有大量 的水 (约 500~1000 ppm H/Si), 这与地震层析成 像结果中大范围的低速异常相对应. 富含流体的上 地幔可能就是停滞在地幔转换带内的太平洋板块深 部脱水所造成的.由于古老板块俯冲较快(7~ 10 cm/a), 所以在 100~200 km 深度未能完成充分 脱水反应,大量的含水矿物将水带到地幔转换带 内,然后再通过含水的 Mg-Si 矿物发生脱水反应注 入上地幔中[22~24].地幔内流体的存在降低了岩石 的熔点, 故造成东北亚地区地幔中大范围的部分熔 融. 其他研究如数值模拟^[25]、大地电磁测深^[26]、航 磁异常资料[27]等也表明东北地区地壳或者上地幔 区域存在广泛的岩浆活动.

基于以上分析,本研究认为东北地区深部构造 及部分熔融的形成与西向俯冲的太平洋板块深部脱 水及大地幔楔内热物质上升等过程有关.首先由于 太平洋板块的脱水注入到上地幔底部降低岩石熔点 形成大范围的部分熔融体;热物质不断上涌到达岩 石圈底部,随着东北地区拉张构造环境的形成导致 东北地区岩石圈破裂;从而部分熔融物质通过破裂 的岩石圈上升到地壳中,最终在 200 km 以上区域 形成两条主要的热物质上涌通道.

4.3 中国东北地区地壳、上地幔结构对矿产能源形成的控制作用

矿产资源包括煤炭、石油和天然气等能源,也 包括固体矿产资源.前一种能源一般赋存于沉积盆 地中,后一种多形成于褶皱带或活化地台区域并受 控于区域岩浆活动.深部构造是沉积盆地受控因素 之一,沉积盆地的深部速度结构对沉积盆地的形成 进而对油气生成、运移、聚集和储存等具有控制作 用^[3];而固体矿床的形成与频繁的岩浆活动密切相 关.所以中国东北地区油气与固体矿产资源非常 丰富.

在研究区域内存在一条成矿带,即沿长白山山脉一线,该区矿产富集^[28].从P波层析成像结果上看,沿长白山一线呈现明显的低速异常,尤其是在

上地幔底部及地壳区域(图 5,图 6).该显著低速 异常表明曾经发生过强烈的、广泛的岩浆作用.富 含油气等能源的松辽盆地下面也表现为明显的低 P 波速度异常.低速的软流圈物质通过破裂的岩石圈 上涌到地壳内,在中上地壳与地壳物质同熔,这促 进了该区沉积盆地的形成.综合研究表明在东北地 区软流圈热物质的上涌不但为固体矿产资源的形成 提供物源,而且对沉积盆地演化以及沉积盆地内部 油气等资源的形成起着深层动力控制作用.

5 结 论

高分辨率三维成像结果表明东北地区构造演化 与东北亚地区大地幔楔内软流圈上涌、西太平洋板 块在地幔转换带中的滞留密切相关.东北地区的岩 浆活动在矿产与油气资源的形成过程中起着提供物 源和深层控制作用.虽然成像结果在一定程度上反 映东北地区的主要区域构造及地球动力学特征,显 然 80 km 左右的成像分辨率不足以研究东北地区 精细三维速度结构,所以非常有必要在东北地区布 设临时地震台网以提高地震层析成像的分辨率.

致 谢 特别感谢日本东北大学赵大鹏教授提供的 地震层析成像计算程序(TOMO3D).同时感谢中 国科学院地质与地球物理研究所孙若昧教授与中国 国家地震局数据中心提供的地震波走时数据.感谢 匿名评审专家对该论文提出的宝贵意见.本文中图 件均用 GMT 软件绘制^[29].

参考文献(References)

- [1] 唐克东,邵济安,李景春等.吉林延边缝合带的性质与东北 亚构造.地质通报,2004,23(9):885~891
 Tang K D, Shao J A, Li J C, et al. Nature of the Yanbian suture zone and structure of Northeast Asia. *Geol. Bull. China* (in Chinese), 2004,23(9~10):885~891
- [2] 涂广红,江为为,朱东英等.中国东北地区剩余重磁异常特 征与地质构造及成矿带的关系.地球物理学进展,2006,21 (3):746~755
 Tu G H, Jiang W W, Zhu D Y, et al. The relationships between the characteristics of Northeast China residual gravity and magnetic anomalies and geological tectonic & metallogenic belt. *Progress in Geophysics* (in Chinese),21 (3): 746~755
- [3] 杨宝俊,刘 财,刘万崧等.中国东北地区岩石圈结构的地 震学特征与对矿产资源的动力控制作用.中国地质,2006, 33(4):866~873

Yang B J, Liu C, Liu W S, et al. Seismological features of the lithospheric structure in Northeast China and dynamic controls on mineral resources. *Geology in China* (in Chinese), 2006, **33**(4): 866~873

[4] 杜晓娟, 孟令顺, 张明仁. 利用重力场研究东北地区断裂分 布及构造分区. 地球科学与环境学报, 2009, **31**(2):200~ 206

> Du X J, Meng L S, Zhang M R. Research on fault distribution and tectonic divisions in Northeast China in terms of gravity field. J. Earth Sci. Environ. (in Chinese), 2009, **31**(2):200~206

- [5] 杨宝俊,穆石敏,金 旭等.中国满洲里一绥芬河地学断面地球 物理综合研究.地球物理学报,1996,39(6):772~782
 Yang B J, Mu S M, Jin X, et al. Synthesized study on the geophysics of Manzhouli - Suifenhe geoscience transect, China. Chinese J. Geophys. (in Chinese), 1996, 39(6): 772~782
- [6] 卢造勋,夏怀宽.内蒙古东乌珠穆沁旗至辽宁东沟地学断面.地球物理学报,1993,36(6):765~772
 Lu Z X, Xia H K. Geoscience transect from Dong Ujimqinqi, Nei Mongol, to Donggou, Liaoning, China. Chinese J. Geophys. (Acta Geophysica Sinica) (in Chinese), 1993, 36 (6):765~772
- [7]田有,赵大鹏,孙若昧等. 1992年美国加州兰德斯地震——地壳结构不均匀性对地震发生的影响. 地球物理学报,2007,50(5):1488~1496
 Tian Y, Zhao D P, Sun R M, et al. The 1992 Landers earthquake: effect of crustal heterogeneity on earthquake

generation. Chinese J. Geophy. (in Chinese), 2007, **50**(5): 1300~1308

- [8] Tian Y, Zhao D, Sun R, et al. Seismic imaging of the crust and upper mantle beneath the North China Craton. *Phys. Earth Planet. Inter.*, 2009, **172**: 169~182
- [9] Zhao D, Tian Y, Lei J, et al. Seismic image and origin of the Changbai intraplate volcano in East Asia: Role of big mantle wedge above the stagnant Pacific slab. *Phys. Earth Planet*. *Inter.*, 2009, **173**:197~206
- [10] Zhao D. Global tomographic images of mantle plumes and subducting slabs: insight into deep Earth dynamics. *Phys. Earth Planet. Inter.*, 2004, **146**: 3~34
- [11] Wu F, Hetland E. The Changbaishan, China, PASSCAL experiment. 21st Seismic Research Symposium: Technologies for Monitoring the Comprehensive Nuclear-Test-Ban Treaty, Las Vegas, 1999, NV, USA
- [12] 赵大鹏,雷建设,唐荣余.中国长白山火山的起源:地震层 析成像证据.科学通报,2004,49(14):1439~1446
 Zhao D P, Lei J S, Tang R Y. Origin of the Changbai intraplate volcanism in Northeast China: Evidence from seismic tomography. *Chinese Sci. Bull.*, 2004, 49:1401~1408
- [13] Zhao D, Hasegawa A, Kanamori H. Deep structure of Japan subduction zones as derived from local, regional, and teleseismic events. J. Geophys. Res., 1994, 99: 22313~22329
- [14] Engdahl R, van der Hilst R, Buland R. Global teleseismic earthquake relocation with improved travel times and procedures for depth determination. Bull. Seismol. Soc. Am., 1998, 88: 722~743
- [15] Kennett B, Engdahl E. Traveltimes for global earthquake

location and phase identification. Geophys. J. Int., 1991, 105: 429~465

- [16] Ohtani E. Water in the mantle. Science, 2005, 1: 25~30
- [17] Zhao D, Maruyama S, Omori S. Mantle dynamics of western Pacific to East Asia: New insight from seismic tomography and mineral physics. *Gondwana Res.*, 2007, 11: 120~131
- [18] Thompson A. Water in the Earth's upper mantle. Nature, 1992, 358:295~302
- [19] Peacock S. Fluid processes in subduction zones. Science, 1990, 248:329~337
- [20] Huang X, Xu Y, Karato S. Water content in the transition zone from electrical conductivity of wadsleyite and ringwoodite. *Nature*, 2005, 434(7034): 476~479
- [21] Ichiki M, Baba K, Obayashi M, et al. Water content and geotherm in the upper mantle above the stagnant slab: Interpretation of electrical conductivity and seismic P-wave velocity models. *Phys. Earth Planet. Inter.*, 2006, **155**:1~15
- [22] Shieh S, Mao H, Hemley R, et al. Decomposition of phase D in the lower mantle and the fate of dense hydrous silicates in subducting slabs. *Earth Planet. Sci. Lett.*, 1998, **159**: 13~23
- [23] Komabayashi T, Omori S, Maruyama S. Petrogenetic grid in the system MgO-SiO₂-H₂O up to 30 GPa, 1600 degree C: applications to hydrous peridotite subducting into the Earth's deep interior. J. Geophys. Res., 2004, 109: B03206
- [24] Ohtani E, Litasov K, Hosoya T, et al. Water transport into the deep mantle and formation of a hydrous transition zone. *Phys. Earth Planet. Inter.*, 2004, 143: 255~269
- [25] 朱桂芝,石耀霖,陈 石等.西太平洋板块向我国东北地区 深部俯冲的数值模拟.地球物理学报,2009,52(4):950~957, DOI:10.3969/j.issn.0001-5733.2009.04.011
 Zhu G Z, Shi Y L, Chen S, et al. Numerical simulations on deep subduction of western Pacific plate to NE China. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese), 2009, 52(4):950~957, DOI:10.3969/j.issn.0001-5733.2009.04.011
- [26] 刘 财.张兴洲,刘 洋等.东北亚跃进山拼贴带及邻域岩石 圈结构特征的地电学证据.地球物理学报,2009,52(4):958~ 965, DOI:10.3969/j.issn.0001-5733.2009.04.012
 Liu C, Zhang X Z, Liu Y, et al. Geoelectrical evidence for characteristics of lithospheric structure beneath the Yuejinshan collage zone and its vicinity in Northeast Asia. *Chinese J. Geophys.* (in Chinese), 2009, 52(4):958~965, DOI:10.3969/j.issn.0001-5733.2009.04.012
- [27] 胡旭芝,徐鸣洁,谢晓安等.中国东北地区航磁特征及居里面分析.地球物理学报,2006,49(6):1674~1681
 Hu X Z, Xu M J, Xie X A, et al. A characteristic analysis of aeromagnetic anomalies and Curie point isotherms in Northeast China. Chinese J. Geophys. (in Chinese), 2006, 49(6):1674~1681
- [28] 祁进平,陈衍景, Franco P. 东北地球浅成低温热液矿床的 地质特征和构造背景. 矿物岩石, 2005, 25(2): 47~59
 Qi J P, Chen Y J, Franco P. Geological characteristics and tectonic setting of the epithermal deposits in the Northeast China. J. Mineral Petrol (in Chinese), 2005, 25(2): 47~59
- [29] Wessel P, Smith W. New, improved version of the Generic Mapping Tools released. Eos Trans, 1998. AGU 79, 579