# 广东省东部地区的 S 波速度结构

闻则刚,杨马陵,叶秀薇,康英,王正尚 (广东省地震局,广州 510070)

摘 要::利用广东省数字遥测台网记录到的2000年11月16日发生在所罗门群岛的两次M<sub>s</sub>7.7和 M<sub>s</sub>7.8地震及2000年11月18日新爱尔兰地区的M<sub>s</sub>7.3地震面波波形数据,测定了在广东地区汕 头和韶关之间路径上的相速度频散曲线并反演得到了对应的地壳横波速度结构。结果表明该地区 的地壳厚度为30km,上地壳横波速度变化较大,中下地壳相对均匀,没有发现地壳内部的低速层。 关键词:面波频散;反演;相速度;S波速度结构

中图分类号:P315.3<sup>+</sup>1;P313.2 文献标识码:A 文章编号:1000-0844(2005)02-0154-04

### Shear-wave Velocity Structure in the East Region of Guangdong Province

WEN Ze-gang, Yang Ma-ling, YE Xue-wei, KANG Ying, Wang Zheng-shang (Earthquake Adiministration of Guangdong Province, Guangzhou 510070, China)

Abstract: The shear-wave velocity structure in the east region of Guangdong prov. is studied by using the data of Guangdong Digital Seismic Network (GDDSN). The S waveforms of Solomon Islands  $M_s7.7$  and  $M_s7.8$  earthquakes on Nov. 16,2000, and New Ireland  $M_s7.3$  earthquake on Nov. 18,2000 were recorded by two stations of GDDSN, which are Shaoguan and Shantou station with distance of 347.76 km between two stations. The data are used to determine the dispersion curve of phase velocity on the away between two station and invese the shear-wave velocity structure in crust of this region. The result shows that the crustal thickness in the region is about 30 km, the shear-wave velocity changes greatly in upper crust, but keep stable in lower crust, and there is no lower velocity layer in the crust.

Keywords: Dispersion of surface wave; Inversion; Phase velocity; S-wave velocity structure

# 0 引言

用面波研究地壳上地幔,不仅可以获得其分层 的厚度及横波波速,还可以对地壳及上地幔中的低 速作出较好的测定。随着用面波研究地球内部结构 工作的广泛开展,发现了不同构造环境的地壳上地 幔结构有很大差异。国际上 Wu 和 Levshin<sup>[1-3]</sup>用 瑞利波层析成像法,反演了欧亚大陆东部地区 30~ 70 s的群速度图像;Ritzwoller 和 Levshin<sup>[4-5]</sup>反演 了欧亚大陆的群速度分布图像,得到不少重要结果。 在我国,利用天然地震面波频散资料研究中国大陆 地壳上地幔的速度结构已经取得大量研究成果。曾 融生<sup>[6]</sup>、冯锐<sup>[7]</sup>、滕吉文<sup>[8]</sup>、陈国英<sup>[9]</sup>、何正勤<sup>[10]</sup>、宋 仲和<sup>[11]</sup>、徐果明<sup>[12]</sup>等人先后利用面波资料研究了中 国大陆地壳上地幔的速度结构特征。过去有人根据 布格力异常编制过中国大陆的莫霍面图。近十年来 国土资源部、中国地震局、中国科学院等单位在中国 大陆已进行了数万公里的深地震测深(DSS)剖面工 作,取得了许多地壳构造的结果。

在华南地区,进行了如下方面的工作。曾融生 等(1963)利用瑞利波的相速度法求得广东地壳厚度 为 30~40 km,丁韫玉<sup>[13]</sup>利用 S、P 波法求得广州台 附近地壳厚度为 31±3 km,范玉兰等<sup>[14]</sup>编制华南 地区走时表时求得地壳厚度为 32.4 km,魏柏林和 魏恒源<sup>[15]</sup>从重力反演编制的广东省陆地地壳厚度

维普资讯 http://www.cqvip.com

收稿日期:2005-05-10

基金项目:国家十五攻关科技项目:强地震短期预测技术研究(2001BA601B-04-03)

作者简介:闻则刚(1965-),男(汉族),安徽枞阳人,高级工程师,现主要从事工程地震与地球物理学研究.

155

图和莫霍面的平均深度,从而求得广东省大陆地壳 平均厚度为 35 km,这个数字也大致接近莫霍面的 平均深度。1978年江西永平工业大爆破资料,测得 江西南部的地壳地震波传播速度结构模型<sup>[16]</sup>。 1981年中国地震局地质研究所在粤东大亚湾地区 利用地震转换波测得莲花山深断裂带以东地区的地 壳具有多层结构<sup>[17]</sup>,认为地壳厚度 27~30 km,根 据转换波的特征,还可以分出康拉德面,埋深在 13 ~16 km。曾融生等<sup>[18]</sup>认为东南沿海地区的莫霍面 深度较全国平均的莫霍面深度略小,为 30~32 km。 福建滨海地区的莫霍面只有 30 km。

以上资料显示东南沿海一带地壳较薄,莫霍面 较浅,其中珠江三角洲地壳厚度不足 34 km,莫霍面 此处隆起。往西北方向地壳厚度逐渐加深,在粤赣、 粤湘等边界一带地壳厚度达 35.5 km 至 36 km。广 东陆地地壳厚度变化和莫霍面形态相对而言显得比 较简单,尤其是西北部,不及全国一些多震区复杂。

广东地区的地壳结构分为两类<sup>[17]</sup>:陆地地壳部 分以重力低为特征,而且异常的分布与构造地形息 息相关;洋壳部分以重力高为特征,异常变化幅度 大,地壳趋于不稳定。沿海地区的重力场偏离均衡, 其活动强度处于上述两种不同地壳之间,这无疑与 中生代以来板块作用有关,是壳、幔物质运动的结 果。

由于条件限制,广东地区的群速度或相速度的 分布图像和地壳上地幔速度结构特征还没有被系统 研究。现在广东省数字地震台网 GDDSN 积累了一 些数字化面波资料,为广东地区有效开展这方面的 研究工作提供了必要条件。

# 1 面波相速度的频散曲线的计算

本项研究主要是利用 GDDSN 宽频带数据反演 出该区的地壳横波速度结构。数字地震台网波形数 据包含大量有用的信息,可以利用宽频带数据计算 相速度和群速度频散。地震面波波长越长,穿透深 度越大,从而利用它研究地壳乃至上地幔的地球物 理特性。首先选取面波发育好的较大地震,且在地 震射线的大圆路径上有两个台站,两台对震源的夹 角不超过5度;其次进行数据预处理,主要是进行基 线与倾斜校正、虚假长周期信号滤波以及仪器响应 的消除。

本文从很多较大地震事件中,挑选出表1所示 的三个地震,汕头台和韶关台完整记录了这三个地 震的波形,面波发育良好,频散特征明显,仪器特性 相同,采样率均为50点/秒,两台之间距离为 347.76 km。图1为广东省区域图及汕头和韶关台 站位置。本文采用窄带通滤波一互相关法测定了该 路径面波相速度频散曲线。该方法的计算思路是首 先用同样的窄带通滤波器分别对与震中近似位于同 一条大圆路径上两个台站的记录做滤波,得到只含 有某一频率成分的简谐波;然后再用不同的相对延 时计算互相关系数;对多个周期进行上述计算后,得 到不同周期与不同延时(不同相速度)的互相关系数 矩阵;通过振幅归一将各周期的最大振幅勾绘出来, 就可以方便地确定出两个台站之间路径上的相速度 频散曲线,见图 2。



图 1 汕头和韶关路径位置图

Fig. 1 Position of great circle between Shantou and Shaoguan stations.

表1 三个地震基本参数

日期	发展	发展 農中位			14
	时间	$\lambda_{\rm E}/^{\circ}$	φs/°	甩 尽	IVI
2000-11-16	12:54	153.9	3.8	所罗门群岛	7.7
2000-11-16	15:42	154.0	4.1	所罗门群岛	7.8
2000-11-18	05:01	153.2	4.1	新爱尔兰地区	7.3

# 2 横波速度结构的反演

横波速度结构的反演是根据该区已有资料,设 定初始模型,通过反复修改各层参数,使得实测频散 曲线与理论频散曲线得到较好的拟合。由于面波频 散是各层厚度、密度、纵波与横波速度的非线性函 数,反演计算实质上是一个多极值问题,较常用的是 阻尼最小二乘法。反演结果在很大程度上依赖于初 始模型的选取。近年来发展起来的遗传算法是随机 反演方法中速度较快、全局搜索能力较强的非线性 优化方法之一,较好地解决了多极值反演结果严重 依赖于初始模型的困难。本文的速度结构反演中, 采用了遗传算法<sup>[19]</sup>。为了适应界面深度和速度变 化的任意性,适当增加了模型层数,固定每层厚度为

第 27 卷

2 km。只反演各层的 S 波速度, P 波速度和密度由 经验公式确定。反演结果见图 3 所示。



图2 汕头-韶关间大圆路径上的实测相速度 频散曲线

2000-11-16 13:02 地震: △ 2000-11-16 15:50
地震: □ 2000-11-18 05:10 地震

Fig. 2 Observed phase velocity dispersion curves of the three earthquakes between Shantou and Shaoguan stations,





Fig. 3 The inversed shear wave velocity structure of crust in the east region of Guandong Prov..

# 3 反演结果的讨论

通过对这三个地震面波资料的频散测定,分别 得到关于汕头到韶关大圆弧路径之间的面波频散曲 线,进行算术平均后反演得到该区的横波速度结构 和地壳厚度。对上述的计算结果分析后我们可得出 以下一些特征。

#### 3.1 相速度频散曲线特征。

汕头到韶关大圆弧路径之间的地壳相速度值在 周期(8~40 s)内变化范围为 3.30~3.90 km/s(图 2)。与全国其它地方相比相速度值稍高。冯锐 等<sup>[7]</sup>、何正勤等<sup>[10]</sup>虽然所得到的关于扬子地块和本 研究的广东地区接近,但他们所采用两台之间距离 非常远,且采用群速度。而本项研究的两台之间距 离非常小,仅 347.8 km,且采用相速度,因此频散曲 线结果更可信,对于广东省东部地区也更为适用。

## 3.2 地壳的速度结构特征和地壳分层特性。

1978 年江西永平工业大爆破<sup>[16]</sup>位于韶关台附 近,中美合作调研南海地质专报 GMSCS<sup>[20]</sup>的人工 地震反射研究位置位于汕头台附近,因此可以参考 这些资料分析地壳的速度结构特征。

从图 3 看出,在相当于上地壳即 0~10 km 深 度范围内, $V_s$ 从3.25 km/s逐渐增加到3.63 km/s, 变化较大。其中在 0~4 km 深度范围 Vs 较低,称为 第一密度层或称为"低"密度层<sup>[17]</sup>,一般认为与该区 陆相沉积层相对应,主要包括中、新生界,固结程度 差,密度小(1.8~2.3 g/cm<sup>3</sup>)且变化大(0.3~0.5 g/cm<sup>3</sup>)。永平爆破资料反映的 V<sub>P</sub> 为 4.92 ± 0.2 km/s,层厚约 1.4 km;而南海地质专报研究认为上 地壳 V<sub>P</sub> 为 5.60~5.80 km/s,厚度为 3.5 km。在深 度 4~ 10 km 范围 V<sub>s</sub> 由 3.30 km/s 增至 3.6 3 km/s,大致与古生代建造相对应,相当于硅铝层上 部。

在深度  $10 \sim 18$  km 的中地壳, $V_s$  大约为 3.67 km/s, $V_p$  约为 6.34 km/s,其密度值超过 2.60 g/cm<sup>3</sup>,密度差仅为 0.1 g/cm<sup>3</sup>。永平爆破资料显示 该层平均纵波波速 6.13±0.1 km/s,层厚约 20 km; 南海地质专报研究,得到此层  $V_p$ 5.90  $\sim$  6.0 km/s, 深度为 3.6  $\sim$  14.2 km。而本项结果显示整个硅铝 层平均厚度为 14.0 km。因此可推知硅铝层厚度由 西北向东南呈渐薄之势。在本区主要是基底和花岗 岩类。

在深度  $18 \sim 30 \text{ kmVs} 为 3.80 \text{ km/s 左右.此深}$ 度范围为下地壳,一般认为可能相当于硅镁层。在深 度 18 km 的顶面,速度变化约为 0.1 km/s 左右,此 界面为康拉德面。在深度 30 km 的底部,波速变化明 显,Vs 变化达 0.6 km/s,相当于莫霍面,在此之下 的上地幔顶部,波速约  $V_s = 4.5 \text{ km/s}$ , $V_P = 7.8 \text{ km/s}$ 。同时由上述分析可推测本层厚度可能由西 北向东南变化不大。

## 4 初步结论

1981 年中国地震局地质研究所在粤东大亚湾 地区利用地震转换波研究莲花山深断裂带以东地区 的地壳,其结果是也具有多层结构。垂直剖面上显 示 4~5 个转换界面,其中有两个界面最为清晰:其 一是深度 27~30 km 的莫霍面;其二是埋深在 13~ 16 km 的康拉德面。此结果和本项研究及其它资料 表明,这两个界面深度在广东地区变化不是很大,剖 第2期

157

面上横波速度随着深度的加大而增加,康德拉面和 莫**霍面都存在**着一个速度突变界面。

韶关到汕头路径平均地壳厚度为 30 km,上地 壳横波速度变化较大,中下地壳相对均匀,没有发现 地壳内部明显的低速层。一些研究指出,强震多数 发生在低速层的上界面附近;深部构造研究发现,我 国大陆强地震震源区附近有低速一高导体发育,强 震多发生在地壳内低速一高导体上方或上角隅的脆 性地壳内;层析成像研究也发现强震多发生在壳内 高速区与低速区的过渡带,且偏于高速带一侧[21]。 本研究测线自东南向西北跨越了莲花山、河源邵武 断裂两条深活动断裂带,但是在测线附近地带除 1962 年发生的河源 6.1 级水库地震外,其余地震都 小于5级。而本研究测线所得到的速度剖面未发现 低速层的情况与本区历史上从未发生过5级以上构 造地震的情况相符合。由此估计在汕头到韶关大圆 所跨越的路径及附近地区未来发生强震的可能性不 大。

本文只研究了汕头一韶关大圆路径下的地壳速 度结构特性,不可能反映该区这方面特性的全貌;同 时由于台网缺乏长周期资料,上地幔的地球物理特 性不能够深入研究。

本文得到中国地震局地球物理研究所何正勤、 丁志峰研究员、北京大学地球物理系傅淑芳教授的 指导,得到广东省地震局魏柏林、徐起浩研究员和郭 良田高级工程师的帮助,在此一并表示感谢!

#### [参考文献]

- Wu F T, A Levshin. Surface wave tomography of China using surface waves at CDSN[J]. Phys. Earth Planet Inter., 1994, 84(1-4):59-77.
- [2] Levshin A L, M H Ritzwoller, L I Ratnikova. The nature and cause of polarization anomalies of surface waves crossing northern and central Eurasia [J]. Geophys. J. Int., 1994, 117,577-590.
- [3] Levshin A L, M H Ritzwoller, L I Ratnikova, et al. Intermediate period group velocity maps across Central Asia and parts of the Middle East[A]. in: Proceedings of the 19th Seismic

Research Symposium on Monitoring a CTBT[C]: 1997,67-76.

- [4] Ritzwoller M H, A L Levshin. Eurasian surface wave tomography: Group velocities[J]. J. Geophys. Res., 1998,103: 4839-4878.
- [5] Ritzwoller M H, A L Levshin, L I Ratnikova, et al. Intermediate period group velocity maps across Central Asia, Western China, and parts of the Middle East[J]. Geophys. J. Int., 1998,134,315-328.
- [6] 曾融生. 构造地质学进展[M]. 北京:科学出版社,1981.
- [7] 冯锐,朱介寿,丁韫玉,等.利用面波研究中国地壳速度结构 [J].地震学报,1981,3:335-350.
- [8] 膝百文,王沼舟,姚振兴,等.青藏高原及其邻近地区的地球 物理特征与大陆板块构造[J].地球物理学报,1980,23(3),254 -269.
- [9] 陈国英,曾融生,吴大铭,等. 青藏高原瑞利波相速度与深部结构的横向变化[J]. 地震学报,1992,14(增刊):565-572.
- [10] 何正勤,丁志峰,叶太兰,等.中国大陆及其邻域的瑞利波群 速度分布图像与地壳上地幔速度结构[J].地震学报,2002,24 (3):252-258.
- [11] 宋仲和,安昌强,王椿镛,等. 育戴高原及南北地带上地幔 P 波速度结构[J]. 地球物理学报,1985,28(增刊):148-160.
- [12] 徐果明,李光品,王善恩,等.利用瑞利面波资料反演中国大脑东部地壳上地幔横波速度的三维结构[J].地球物理学报, 2000,43(3):366-375.
- [13] 丁韫玉. SP 波与我国地壳厚度[J]. 地球物理学报,1965,14 (3):168-172.
- [14] 范玉兰,林纪曾,胡瑞贺,等. 1990.华南地区近震走时表的研 制订[J].华南地震,1990,10(2):1-16.
- [15] 魏柏林,陈仁法,黄日恒. 广东省地震构造概论[M]. 北京:地 震出版社,2000.
- [16] 江西省地质矿产局. 江西省区域地质志[M]. 北京;地质出版 社,1984.
- [17] 广东省地质矿产局,广东省区域地质志[M],北京;地质出版 社,1988.
- [18] 曾融生,孙为国,毛桐恩,等.中国大陆莫霍面深度图[J].地 震学报,1995,17(3);322-327.
- [19] 石羅霖,金文.面波频散反演地球内部构造的遗传算法[J]. 地球物理学报,1995,38(2):189-198.
- [20] 姚伯初,曾维军, DE Hayses,等. 中美合作调研南海地质专报 GMSCS[M].武汉:中国地质大学出版社,1994.
- [21] 中国地震局监测预报司.地震中短期预报物理基础研究[M]. 北京,地震出版社,2002,12-14.

.