3

76

-	* ·
بالمراجع والمراجع	
おいて、「おい」	龙入 小区
ノキナドリオアへ	(又叫以康孤穴派)
(育海自地展局)	(三州地展研元州)
	· · · ·

本文利用1979年6月4日青海乐都爆破甘肃、青海两省地震台站的记录资料,计算了两 省部分地区的平均地壳厚度和平均地震波速度,并做了初步讨论。

一、爆破点环境和台站观测

乐都县爆破点位于青海省东部,东经102°21.0′,北纬36°22.5′。海拔2300米,爆破点距山顶300米,距沟底200米,炸药分别装在深40米的四个花岗岩洞内,采用整点整分同时起爆。



为了进行爆破观测,青海省地震局采取了一些措施:在爆破点附近增设了临时观测台, 提高个别固定台站仪器的放大倍数和滚筒转速,并于起爆前统一对钟,核对钟差。此外,甘 肃、青海两省大部份台站都有较好记录,为这次爆破提供了主要资料。台站和爆破点位置见 图1。

根据对记录震相的运动学和动力学特性的分析, P、P。、P1和S11波在较多 台 站记录 清楚, 其基本特征是: (1)P波段, 主 要是 P 波和P11波很发育, 某些台站记录的 P 波 振 幅比S波振幅强; (2)在短距离上, 面波较发育, 尤其在垂直分向, 这可能 是爆破在表面 复盖层激起的短周期瑞利型面波; (3)一些台站的记录波形出现振幅和周期均变化很小的 波列, 波型光滑, 似正弦形。

此外,在位于爆破点东南300-400公里的甘肃甘谷、礼县、天水台记录的 P_a波之后1-2 秒处,还有一清楚的震相,振幅比P_a的大,如图 2。由于资料不足,难以 确 认 该 震相的性质。

二、地震波速度和地壳厚度

以12时00分00.0秒为初定起爆时间,量取各台清楚滤相的到时t,并在百万分之一地图上 量出各台震中距Δ列于附表,求出发震时刻(起爆时间)、地震波速度及地壳厚度参数如下:

1)发震时刻T。及地 壳 表 层 P 甘心的 波速度VF 4=325公室 111 Million Wirson young 将∆<200公里的 初 至 波, 暂 时做为盲达P波处理。 根据P波的走时方程 Ri P. $T\overline{P} = T_{\circ} + \frac{\Delta}{V\overline{p}}$ (1)▲=353公理 化風台 其中TF为P波到时,T。为发 震时刻, Vp为直达P波的速度。 Ri Pi $T_{P} \sim \Delta$ 图,用最小二乘法求出发震 时刻T。为12时00分1.2秒, VF= 甘谷、礼县台垂直向P波段记录 图 2 5.89±0.20公里/秒。

2)用反射波求平均地壳厚度H和地壳内的平均速度 V

由于台站布局不够合理,难以追踪康拉德界面或地壳内其他间断面的反射波和首波。但 在震中距为80~300多公里的台站上都接收到了较明确的地壳底面反射波P₁₁和S₁₁。因此, 本地区的地壳可暂时视为单层地壳。

考虑到台站的布局和甘肃、青海地区地壳厚度可能存在的差异,这里只利用爆破点至甘 肃陇西、天水、成县一线附近的台站(以下称甘肃东部地区)记录到的P₁₁和S₁₁波 资 料 求 出该地区的地壳厚度和波速度。

假定地壳底面为一水平面,则表面爆破产生的地壳底面反射波走时为

$$t_{11} = \sqrt{4 H^2 + \Delta^2} / V$$
 (2)

其中, H为地壳厚度; V为地壳内P或S波的平均速度。用最小二乘法求出 最 佳 拟 合时距曲

- 线,然后可得出波速度和地壳厚度值如下:
 - 由 P_{11} 波得: $H_1 = 49.0 \pm 10.2 公里,$ $\overline{V}_{p} = 6.17 \pm 0.19 公里/秒;$ $H_2 = 48.1 \pm 8.0 公里,$ $\overline{V}_{s} = 3.58 \pm 0.08 公里/秒.$

3)用地壳底面的首波P_计算地壳界面下的P波速度V_P_和地壳厚度H。

利用甘肃东部地区的P。波资料,由P。波走时公式

$$T_{p_{n}} = 2H \sqrt{\frac{1}{V_{p_{n}}^{2}} - \frac{1}{V_{p_{n}}^{2}} + \frac{\Delta}{V_{p_{n}}}}$$
(3)

求得 $V_{5.}$ = 8.08±0.07公里/秒,时间轴截距t₀=10.3秒。 取 $\overline{V}_{5.}$ = 6.17公里/秒,利用

$$t_{o} = 2 H \sqrt{\frac{1}{\overline{V_{o}^{2}}} - \frac{1}{V_{pn}^{2}}}$$
 (4)

求出地壳厚度H₃ = 49.3 ± 2.0公里,与用反射波求出的值很接近,取其平均值得: $\overline{H} = 48.8$ 公里.

💮 各种波走时曲线和资料点绘于图3。

图 3 上, 青海乌兰等四个台的P。波走时全部在走时曲线之上, 假定青海 东 部 与甘肃东



部的地壳下速度 V₉ 和地壳内平均速度 √₉ 无多大差别,则可利用(3)式求出爆破点至该四 台的平均地壳厚度:

取平均值为H=57、5±2.5公里。

三、结 论 与 讨 论

为了对比,我们将本文与有关文献提供的波速和地壳深度资料列于表 1 和表 I.。

表1

资	料	米	源	V P	V _p	Vs	V _s	V _{p n}	备		注
文 献(2)		爆破	5.91	-	3.50		8.02	西	安爆	破	
	////////////////////////////////////	地震		6.09		3.56	8.17	陕、甘、	宁、青60岁	大地	
本			文	5.89	6.17		3.58	8.08			

我中速度的单位为公里/秒

裹 2

资料来源	地区	方	法	H(公里)	备	注
÷++)(9)	甘肃与青海、宁夏部份地区	地震首波、	反射波	52		
又歐之	陕西南部	工业点	酸	41		
文献(1)	西安・兰州・成都三角区	远震瑞	利波	48		
* *	甘肃东部	工业/想 首波、5	暴破 乏射波	48.8	在文献(1 的地) 区之内
4 X	青海东部	"		57.5		
文献(8)	柴达木东盆地	人工地震	反射波	52		

1)由表 I 可以看出,这次爆破与西安爆破求得的 V p 和 V p 值较接近。 V p 和 V p 值 与 文献(2)中由地震资料求出的相应值有较大差别。但据文献*,文献(2)中的 V p 和 V s 值 是 由 60次地震资料算出的,其中50次地震的震源深度h≤30公里,理应低于6.17公里/秒。文 献*

• 张诚筠《甘肃省及邻近地区的地壳厚度》国家地震局兰州地震研究所(油印本)

中曾给出平均P波速度与深度的关系。

当h=50公里时, \overline{V}_{p} =6.26公里/秒,高于 \overline{V}_{p} =6.17公里/秒。

2)由表 I 可知, 青海、甘肃、陕西三省的地壳厚度有明显的递减趋势, 这也 可 由 图 3 中反射波走时曲线附近的资料点分布看出:处于西部的 5、 6、 7、12、26和28号 台站P₁₁ 波走时值都在走时曲线之上, 而东部的13、15、18和22号台站的走时都在走时曲线之下。地 亮东薄西厚的趋势,还可以通过下述方法来验证。

假定地壳底面基本为一平面,利用实测的P11走时寻找爆破点的镜像点,则爆破点与镜 象点连线的中垂线就是地壳平面在铅直平面上的投影。图4就是根据此次爆破的P11资料得 到的结果,可以看出莫霍界面明显西倾,这与前述结果一致。



图4 地壳厚度变化趋势

地壳厚度由东至西逐渐增厚的趋势支持文献⁽⁴⁾中关于该区地壳已达到 重 力均衡状态的 结论。

3)甘肃河西地区嘉峪关、肃南、高台、山丹和河西堡的P_a波 走 时 与图 3 的P_a波走时曲 线没有明显的偏离,这可能说明,由爆破点至上述台站路径的平均地壳厚度与甘肃东部的平 均地壳厚度无多大差别。

最后应说明的是,对于∆<200公里台站初至波的性质,还有待进一步探讨。它可能是 地壳表层结晶基底的首波或地壳浅层的回折波。由于资料不足,难以确证。本文按直达波处 理,对其他结果和所做的讨论影响不大。

利用爆破了解地壳结构是很有效的。由于这次爆破前准备不足,台站布局不够合理,时 间服务精度不高,因此,所得结果不多,所做的讨论也是很初步的。

第一卷 第四期

Ł

A,

									附表
。序	台站夕称		震	相到	」 时(秒)		震中距	Ar
号		P	P _n	P ₁₁	s	S ₁₁	i	(公里)	宿 仕
1	峡 口	2.1						5.05	
2	王佛寺	4.6						19.6	}
3	西宁	18.4			26.2			62.7	*
4	刘家峡	17.2		22.3				82.0	*
5	临夏	20.4		26.7	34.1	44.7	·	116	
6	盐池	22.1		28.9	34.9	47.1		128	
7	兰州	24.5		29.2	41.2	48.2		130	
8	九条岭	29.7		34.2	50.1	58.2		167	
· 9 ·	景泰	31.4		34.3.	51.1	57.3		178	
10	河西堡	40.3	39.3.	41.4	· 65.3	69.9		225	
11	靖远	40.1			68.3	69.0		226	
12	岷县	• • •	44.5	46.9		80.7		264	
13	陇西		44.3	46.4		79.0		268	
14	山丹		47.6	50.5		87.4		293	
15 .	通渭		48.0	50.3		86.2		294	ł
16.	大武	3	48.1	50.8		86.5		287	
17	静宁		51.3	54.6		91.8		324	
18	甘谷		51.9	55.5		94.9	. 53.9	325	
19.	礼县		55.2	60.3	cr.	103.7	56.3	353	
20	马 兰		57.5	61.9		105.3		358	
21	肃 南	· · ·	57.9					366	· ·
22	天水		58.4	64.4		110.4	59.9	385	
23	平凉	ļ	61.7					402	
24	高台		61.3	68.1				406	
25	香日德		63.4	70.5		121.0		403	
26	武 都	1	62.5	70.9		120.7		413	
27	玛 多		65.2					414	
28	成县		64.0	72.9		124.4		426	1
29	文 县		66.1					436	
30	嘉峪关		77.0	89.5				527	
31	定西	38.9		40.1	67.4		71.4	221	

附表说明: *因数据偏差太大舍弃不用, 计算各种数据所用台站:

T_o、 VF: 1、2、5、6、7、8、9, \overline{V}_{p} 、H₁: 5、6、7、12、13、 15、18、19、22、26、28; \overline{V}_{s} 、H₂: 同H₁; V_{pn}, H₃: 12、13、15、18、19、22、26、28、29; 青海地壳厚度 H: 16、20、25、27。

81

西北地震学报

参考文献

1. 曾融生等《我国境内瑞利波的相速度》 地球物理学报 1963, Vo12, № 2

2.张诚等《甘肃及邻近地区的地壳厚度》 西北地震学报 1979, Vol, № 2

3. 滕言文等《柴达木东盆地的深层地震反射波和地壳构造》 地球物理学报 1974. Vo17 № 2

4.曾融生《莫霍界面的重力补偿和地壳结构的基本模式》 地球物理学报 1973 Vo16

(上接第28页)

JSZ-2型自动测氡仪具有下述一些特点:直观性好(水氡脱气过程全可看见,若出现 不正常现象可及时发现排除);灵敏度高(氡射气进入闪烁室在动态平衡下,若水中氡浓度 变化,数分钟内计数值即有反应);准确可靠(消除了人工单点取样观测引入的各种主客观 误差,外界条件干扰因素相对减小。脱气稳定,能反应水氡连续变化,观测数据资料质量保 证);操作简便(仪器掌握容易,安装调节方便,脱气装置用水量小,经校正好后,无需再行调 节,不要人员日夜值班);抗腐蚀(玻璃比金属化学性能稳定);易清洗(喷水口,脱气咀不 易堵塞,若有沉积物垢,用稀盐酸即可除去),成本低(全套玻璃脱气装置用费 500 元)。 另外还可进行有线传输。若将玻璃脱气装置配FD-125型仪亦可进行半自动化连续观测,利于 普及推广。基本上能满足当前水氡观测和予报地震的要求。但也有一定局限,如玻璃脱气装 置怕震易碎,全套仪器体积大搬运不便。现场观测要求工作条件较多(需在井泉点修建观测 室,要~220交流供电,要有2米以上水头等)。用于热水观测少。所有这些都需今后革新 完善,将自动连续测氡仪向小型轻便;交直流两用,有线传输,无人遥控研制发展,使之更 加适应任何地震现场和野外流动水氡观测,为早日实现地震予报做出贡献。

(上接第43页)

(〔2〕至〔5〕为国家地震局测量大队资料)

- 〔6〕陕甘宁地区垂直形变图及说明书
- 〔7〕甘肃东部地壳形变现状与地震趋势意见

〔8〕关中东部地形变概况和地震趋势意见

〔9〕陕甘宁部分地区形变测量结果及地震趋势意见

(〔6〕至〔9〕为国家地震局第二测量大队资料)

〔10〕从水平力和垂直力的相互作用讨论我国境内地震的杂音和发生

郭增建等《地球物理学报》

1977.4

(1977.12)

(1976.12)

(1977, 1)

[11]关于大地形变和力之间的关系 努尔(英) 《国外地震》(1976.6、1977.2)