

论1976年7月28日唐山大地震震级的测定

阎志德 郭履灿 赵荣国

(国家地震局地球物理研究所,北京)

一、引言

地震震级是描述一个地震重要的参数之一,其精度的优劣直接影响到对于本次地震及其有关方面的研究,尤其对于一次巨大地震来说,震级的精确测定,更为重要。

1976年7月28日发生在我国唐山的7.8级巨大地震,是本世纪以来世界著名地震之一,为各国所瞩目,对于这次地震的震级,至今一直被人们所谈及。本文从中国地震台网记录的动力学读数对7.8级主震和7.1级最大余震的震级测定给予论述。

二、面波震级的测定

1945年Gutenberg提出采用记录周期为20秒的面波,测定远地震的震级 M_s ,公式为

$$M_s = \log A_{20} - \log A_{20}^* + C + D, \quad (1)$$

式中 A_{20} 是两水平分向面波的周期为20秒(±2秒)地动位移振幅的矢量和,以微米计;C为台基校正值;D为震源校正值;无校正值时,一般取其 $C=0$, $D=0$ 。 $-\log A_{20}^*$ 是起算函数

$$-\log A_{20}^* = 1.818 + 1.656 \log \Delta^\circ, \quad (\Delta < 130^\circ), \quad (2)$$

$$-\log A_{20}^* = 5.04 + \frac{1}{2} \left[48.25K(\Delta^\circ - 90^\circ) + \log \sin \Delta^\circ + \frac{1}{3}(\log \Delta^\circ - 1.954) \right],$$

$$(\Delta > 130^\circ). \quad (3)$$

1949—1959年,各国许多作者对不同台站计算出众多类似的震级经验公式。1962年Karnik和Vanek等提出对于震中距 $2^\circ > \Delta > 160^\circ$ 时,面波水平分量标准化的起算函数,写成公式

$$M_s = \log \left(\frac{A}{T} \right)_{\max} + \sigma(\Delta), \quad (4)$$

式中A是面波水平分向最大振幅地动位移的矢量和,T为相应的周期; $\sigma(\Delta)$ 是起算函数

$$\sigma(\Delta) = 1.66 \log \Delta^\circ + 3.3. \quad (5)$$

1967年苏黎世举行的“国际大地测量与地球物理协会(IUGG)”推荐,后来“国际地震中心(ISC)”用该式测定震级,但没有考虑各台的台基校正值,该公式也没有相应的台基,作为震级水平的衡量标准。

1965年郭履灿等结合中国地震观测的实际情况,利用1956—1962年北京台基式仪记录的143个地震,计算了面波的起算函数,给出公式^[1]

本文1981年10月30日收到。

$$M_s = \log \left(\frac{A}{T} \right)_{\max} + \sigma(\Delta),$$

$$\sigma(\Delta) = (1.66 \pm 0.09) \log \Delta^\circ + (3.50 \pm 0.14), \quad (\Delta = 8^\circ - 130^\circ), \quad (6)$$

$$\begin{aligned} \sigma(\Delta) = 6.775 + \frac{1}{2} & \left[(2.147 e^{-0.04465 \Delta^\circ} + 1.325)(\Delta^\circ - 90^\circ) \right. \\ & \times 10^{-2} + \log \sin \Delta^\circ + \frac{1}{3} (\log \Delta^\circ - 1.954) \left. \right], \quad (\Delta = 130^\circ - 180^\circ). \quad (7) \end{aligned}$$

从 1966 年起, 中国地震台网一直使用这个公式测定远地震的面波震级, 多数情况下是取几个基式仪地震台面波震级的算术平均值.

三、唐山地震记录的动力学读数及其震级的测定结果

中国地震台网基式仪(千倍级)记录的唐山地震主震和最大余震的面波全部出格, 无法测量其振幅和周期, 不能提供基式仪记录测定的面波震级; 对于体波多数台站记录清晰, 振幅和周期可以测量, 但是中国地震台网用体波测定震级, 在震中距小于 2500 公里以内, 尚没有合适的标准. 因此, 唐山地震主震和最大余震的动力学读数, 主要取自观测台网中 513 型强震仪记录. 其动力学最大振幅 A 与相应周期 T 的读数及其震级测定结果见表 1.

表 1

唐山地震	地震时间 (北京时间)	台名	仪器	震中距 (Δ°)	周期 (T , 秒)	水平向合成位移 (A_H , μ)	按(6)式计算 M_s	取其平均 \bar{M}_s
主震	1976.7.28 03—42—54.2	西安	513	9.1	15	8700	7.8	7.8
		兰州		11.7	4.5	1304	7.7	
		成都		14.4	6.8	2355	7.9	
		涉口		19.0	4.0	407	7.6	
最大余震	1976.7.28 18—45—34.3	泰安	513	3.5	4.0	1300	6.9	7.1
		余山		8.9	9.0	1060	7.1	
		西安		9.5	4.8	454	7.1	
		兰州		12.1	7.0	765	7.3	
		西宁		13.5	4.0	330	7.2	
		成都		14.9	6.6	518	7.3	

主震的平均震级的标准误差为

$$\sigma_{\bar{M}_{7.8}} = \sqrt{\sum (\bar{M}_s - M_{si})^2 / n(n-1)} = 0.07. \quad (8)$$

最大余震的平均震级的标准误差为

$$\sigma_{\bar{M}_{7.1}} = \sqrt{\sum (\bar{M}_s - M_{si})^2 / n(n-1)} = 0.07. \quad (9)$$

利用微观资料根据仪器记录的动力学参数测定的震级, 与宏观资料和震级建立的经验统计关系式确定的震级, 不尽相同, 但是根据许多作者对中国地区的地震统计表明, 微观资料测定的震级与宏观资料确定的震级, 基本一致. 我们同样利用唐山地震的宏观资料对震级予以确定, 以期对微观资料测定的震级加以佐证.

唐山地震的有关宏观资料^[2]是：主震震中烈度为 10.5 度至 11 度，余震分布的长轴长度是 140 公里宽度是 50 公里，极震区的分布面积 A_0 是 47 平方公里，余震分布面积估计的震源体积 V 是 1.08×10^5 立方公里；最大余震的震中烈度为九度，余震分布的长、短轴分别为 65 公里和 40 公里。主震和最大余震的余震优势深度是 10—12 公里。

(1) 利用李善邦^[3]给出震级与震中烈度的关系式

$$M = 0.58I_0 + 1.5, \quad (10)$$

取震中烈度 10.5 度与 11 度，其震级是 $M = 7.6 - 7.88 \approx 7.7$ 。

(2) 利用 1960 年傅承义和刘正荣^[4]给出震级和烈度的关系式

$$M = (0.68 \pm 0.03)I_0 + (1.39 \pm 0.17)\log h - (1.40 \pm 0.29), \quad (11)$$

取震中烈度 11 度，根据余震的优势深度 12 公里和微观资料所给主震的深度 22 公里，其震级是

$$M = 7.6 - 7.9 \approx 7.8.$$

(3) 利用陈培善等^[5]用我国 61 个浅源地震资料，取逐步回归方法得震级与震中烈度、极震区面积的关系式

$$M = 3.53 + 0.039I_0^2 + 0.0178(\log A_0)^3, \quad (12)$$

取震中烈度 10.5 度和极震区面积 A_0 为 47 平方公里，其震级是 $M = 7.88$ 。

(4) 由余震分布面积估计震源体积与震级的关系式

$$\log V = 0.9M - 2.0, \quad (13)$$

以 $V = 1.08 \times 10^5$ 立方公里，其震级是 $M = 7.88$ 。

(5) 利用震级与震源断裂长度的关系式^[6]，以余震分布的长度代替断裂长度^[7]

$$M = 2.1 \lg L + 3.3. \quad (14)$$

余震分布长度 140 公里情况下的震级是： $M = 7.8$ 。

(6) 国际地震机构所报唐山地震的震级，以资对比（表 2）。

表 2

唐山地震	美国 NEIS	美国 Pasadena	瑞典 Uppsala	日本	莫斯科	平均
主震 (M_s)	7.9	7.6	8.1	8.0	7.7	7.8
最大余震 (M_a)	7.4	7.1	7.6	7.1	7.5	7.3

表中列出国际上几个有影响的地震机构和台站所报唐山地震的震级；国际地震中心 (ISC) 以体波震级报出，主震和最大余震均为 $m_b = 6.1$ 级。除国际地震中心给出体波震级外，其它国际地震机构所报面波震级和中国测定的震级系统一致。

近年来，国际上提出以地震矩来表示和测定巨大地震的震级，我们也列出中外一些作者对唐山地震主震测定的地震矩和矩震级（表 3）^[8-10]，以供参考。

综合上述，对于唐山地震主震来说，利用宏观资料 (10)—(14) 式确定的震级与微观资料 (6) 式测定的震级，基本上是一致的；对比国际地震机构报出的震级，由于他们各自报出的震级相互偏离较大，但取其各机构震级的平均与中国台网测定的结果，亦是一致的。对于最大余震的震级，利用该次地震的宏观资料，根据 (10)—(14) 式确定的震级在 6.2—7.1 级范围内，可能是该次地震的宏观影响受到主震宏观效应的淹没，震中烈度确定的偏低；对比国际地震机构所

表 3

作 者	M_s	M_0 (达因一厘米)	M_w
金森博雄(1977)	8.0	2×10^{27}	7.5
普尔卡鲁和贝克默然(1978)	7.7	1.8×10^{27}	7.4
张之立(1980)	7.8	1.24×10^{27}	7.3*

* 根据 $\log M_0 = 1.5M_w + 16.1$ 关系式,由本文作者换算的。

报的震级,由于他们相互之间偏离更大,其平均震级略高于中国台网测定的结果。因此,以中国地震台网记录的动力学读数测定的唐山地震主震震级7.8级和最大余震的震级7.1级,是合适的。

参 考 文 献

- [1] 郭履灿、庞明虎,地震学报, 3(1981), 3: 312—319.
- [2] 吴开统等,地震地质, 3(1981), 1: 1—9.
- [3] 李善邦,地球物理学报, 7(1958), 2: 98—102.
- [4] C. Y. Fu (傅承义)、C. J. Liu (刘正荣), *Science Record*, 4 (1960), 5: 349—354.
- [5] 陈培善等,地球物理学报, 18(1975), 3: 138—195.
- [6] 郭增建、秦保燕,震源物理,地震出版社, 1979, 103.
- [7] 刘庆民,西北地震学报, 1(1979), 1: 60—65.
- [8] Hiroo Kanamori, *Journal of Geophysical Research*, 82(1977), 20: 2981—2987.
- [9] George Purcaru & Hans Berckhemer, *Tectonophysics*, 40 (1978), 189—198.
- [10] 张之立等,地震学报, 2(1980), 2: 111—129.