利用 序波、 等波初动和振幅比计算 2000年 姚安 M_{\bullet} 6.5地震序列震源机制解 *

刘丽芳, 毛慧玲, 苏有锦, 秦嘉政

(云南省地震局, 昆明 650224)

摘要:利用 P波、SV波和 SH波的初动和振幅比计算了 2000年姚安 6.5级地震序列中 14次 M≥ 3.0地震的震源 机制解。结果表明,姚安 6.5级地震的主要发震断裂走向为北西,高倾角,在北北西向近水平主压应力作用下。 呈现出以右旋走滑为主的断层错动性质,姚安地震序列以走滑型为主,个别地震为斜滑型,是在北北西向水平或 近水平的主压应力作用下的构造运动方式:主震发生后 1~3天断层错动以走滑型为主,个别为斜滑型,主震发 生后 $3 \sim 30$ 天断层错动为走滑型: P轴和 T轴的方位总在按与构造应力场走向由一致到不一致再到一致的规律反 复变化:在强余震明显活动期间,地震以水平或近水平向主压应力作用下的断层错动方式为主,有一定的斜向作 用,然后为水平或近水平的主压应力作用方式。主震后应力场有明显的调整变化过程。

关键词: 初动; 振幅比; 震源机制解; 姚安地震 中图分类号。 P315.3⁺3 文献标志码. A 文章编号: 1000-0666(2009)01-0025-06

0 引言

一个地震序列中,各次地震的震源机制解与 震源位置分布共同反映了地震的破裂过程, 是研 究地震发生条件和发生环境的重要依据。传统的 震源机制一般用初动方法求解。 如果地震比较小, 台站密度低,中小地震的震源机制就难以确定。 在求解震源机制的时候, 为了约束地震波节平面 的空间位置,最好要有紧靠节面位置的初动观测 数据。由于 P波辐射花样的固有特征, 愈靠近节 面, P波越弱, 初动方向越不易辨认。而 SH波辐 射花样与此相反, 在节面附近最强。因此, 与仅 用 P波初动相比, 充分利用三分量地震波资料能 够得到更好的震源机制解。

随着我国 数字地震台网建设逐步完成。 获取 高质量的三分量地震记录已经成为可能。与 \$\fotag\$\text{in} 面的反射 P波产生的虚部震相所引起的问题。因 此 SH波的初动和振幅更易精确获得。 Kisslinge等 (1981)提出利用短周期 P. S波振幅比确定震源 机制的方法: Snoke等 (1984, 1989) 发展了利用 P波、 SV波、 SF波和振幅比联合求解震源机制的 方法: 刘杰等 (2004) 运用 Snok的震源机制解求 解方法, 利用区域数字地震台 网资料计算了中小 地震的震源机制解,并与利用 P波初动求得的结 果讲行了对比。

本文中,我们运用 Snoke开发的震源机制解程 序, 利用云南区域数字地震台网和 2000年姚安地 震后布设的小孔径流动数字地震台网记录的数字 地震波形资料, 计算了 2000 年姚安 6.5 级地震序 列中 14次 $M \geqslant 3.0$ 地震的震源机制解,分析了强 震发生后震源机制及应力场的变化特征。

1 计算方法与步骤

在 $\mathfrak{T} \theta \Phi$ 坐标系中、双力偶震源辐射的远场地 震波位移在观测点 $P(r,\Phi)$ 处的分量为

$$\begin{split} \mathbf{q} &= \frac{1}{4\pi} \frac{1}{\rho} \frac{1}{V_{P}^{r}} \frac{1}{r} \dot{\mathbf{M}} (t - \frac{r}{V_{P}}) \sin^{2}\!\theta \cdot \sin\!\phi, \\ \\ \mathbf{q} &= \frac{1}{4\pi} \frac{1}{\rho} \frac{1}{V_{S}^{r}} \frac{1}{r} \dot{\mathbf{M}} (t - \frac{r}{V_{S}}) \sin\!\theta \cdot \cos\!\theta \cdot \sin\!\phi, \\ \\ \mathbf{q} &= \frac{1}{4\pi} \frac{1}{\rho} \frac{1}{V_{S}^{r}} \frac{1}{r} \dot{\mathbf{M}} (t - \frac{r}{V_{S}}) \sin\!\theta \cdot \cos\!\phi. \end{split}$$

^{*} 收稿日期: 2007-11-12

其中 P是岩石密度, Van Va分别是 P波和 S波传播速度; 是表达记录位移的点至震源的距离; 是时间, 与 0是力矩开始作用的时间(即断层开始错动的时间); M是双力偶中一个力偶强度随时间的微商。 4是 P波的表达式, 分和 4分别是 SV和 SH波的表达式。 Snoke计算程序所用参量为 3个初动(P, SV SH)和 3个振幅比(SV/P, SH/P, SV/SH),这样每个台站记录所用的独立量就从传统的 1个 P波的初动增加到 5个(振幅比仅有 2个独立分量),使震源机制解的稳定性和准确性大大提高。

本文中, 我们通过比较理论计算和实际观测 所得的 P波、 SV波、 SF波的初动和振幅比。 求解 震源的辐射花样 (即震源机制解)。首先,根据台 站和震中位置,确定台站在震源球上的方位角, 采用的震源球是下半球投影, 离源角垂直向下为 0°。在从地震震中到台站的方向上,将记录波形在 两个水平方向上旋转,得到径向和切向分量。从 垂向上测量 P波初动和振幅, 初动向上为正: 从 径向上测量 \$\sqrt{y}波初动和振幅,远离震源方向为 正; 从切向上测量 马波初动和振幅, 由地震震中 向台站方向看, 初动向右为正。由于 SV波在 30° ~40°发生全反射,此时,它在径向上是不稳定的, 而且振幅较小。为解决这个问题, 当出射角小干 全反射角时, 我们在径向上读 SV波的初动和振 幅, 当出射角大于全反射角时, 在垂向上读 5\%波 的初动和振幅, 再将其转换成相应的径向上的振 幅值,并根据台站记录的 P波、 SV波、 SH波在震 源球上的初动方向和振幅比,确定震源机制解。 Snoke程序采用网格搜索法,通过比较理论计算与 实际观测得到的初动符号的矛盾比和振幅比最小 方式, 将节面 I 和节面 II 相交的 B轴 (也称为零 轴)的走向 $(0^{\circ} \sim 360^{\circ})$ 、倾角 $(0^{\circ} \sim 90^{\circ})$ 和节 面 II 的法线方向 A轴 (该轴在节面 I 内, 并与 B 轴夹角为 90°) 的倾角 $(0^{\circ} \sim 90^{\circ})$ 作为 3个独立 变量,在乌尔夫网上每隔 5°全方位滑动,求出残 差最小的几组解,由 N轴和 A轴的倾角、走向, 即可确定节面的解(刘杰等, 2004)。

Snoke震源机制计算方法要求采集每个记录的 P波、SV波、SH波初动及其振幅。我们利用 Seis gram程序,通过旋转,分别计算得到每一个地震事件的每一条记录的 P波、SV波、SH波初动及其振幅。在计算震源机制解时,采用了国际地震学

与地球内部物理学协会于 1991年推荐使用的 ASPE 1911地球速度结构模型,最后利用 Snoke程序求得各次地震事件的节面解。

2 震源机制解结果

云南区域数字地震台网由 22个子台组成, 1999年 6月正式投入使用。 2000年 1月 15日云南姚安 M.6.5地震后,云南省地震局又布设了由 6套数字地震仪组成的姚安小孔径流动数字地震台网。我们利用云南区域数字地震台网和小孔径流动数字地震台网记录到的 P波、 SV波、 SH波在震源球上的初动方向和振幅比计算震源机制解。以 2000年 1月 16日姚安 M.3.4地震作为实例,计算过程如下:

图 1给出了 2000年 1月 16日姚安 M.3.4地震的位置、云南区域数字地震台网子台和姚安主震后布设的数字流动地震台站的分布情况。其中资料可用的子台有 16个,由这 16个子台可得到 25个 P波初动(包括直达波和首波)、8个 SV波初动、8个 SH波初动和 5个 SH/P或 SV/P的振幅比。利用这 46个数据,分别对 P波、 SV波和 SH 波的初动以及振幅比设定一个矛盾数上限,在乌尔夫网上以 5°步长进行空间扫描,给出所有满足这些条件的机制解。为了保证解的客观性,矛盾数的上限可以适当大一些,这里给出的矛盾数的计算结果上限分别为 6、 4、 4、 2 所得的震源机制解见图 2 由图 2可见这几组解是比较接近的。综合比较解的各种矛盾数,认为矛盾数为 6、 1、 4和 2的解为最佳解(表 1)。

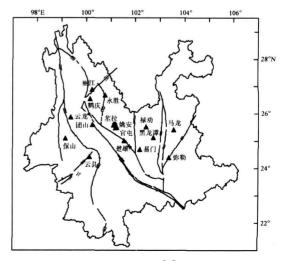


图 1 2000年 1月 16日 姚安 M.3.4地震的位置、云南 区域数字地震台网子台和姚安流动数字地震台站分布

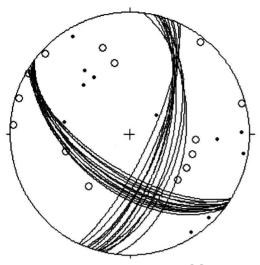


图 2 2000年 1月 16日 姚安 M_{L} 3. 4地震 震源机制解图(点表示 P波初动向上, 圖表示 P波初动向下)

依照上述步骤,得到姚安 6.5级地震序列的 14次 $\mathbb{N} \ge 3.0$ 地震的震源机制结果 (表 1、图 3)。

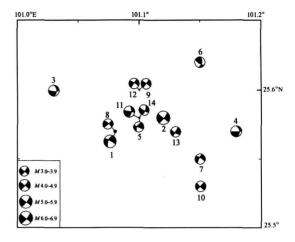


图 3 2000年姚安 6.5级地震序列 14 个地震震源 机制解分 布图

序号	发震时间		震中位置		==	深	「面ボ			□ □ □ □ □ □ □ □ □ □ □ □ □ □ □ □ □ □ □			P轴		T轴		N轴	
	年一月一日	时. 分. 秒	北纬 / (°)	东经 / (゜)	震级	度 / km			滑动角 /(゚)									
1	2000-01-15	06: 09: 01	25. 57	101. 08	5. 9	30	298	78	- 152	202	63	-14	163	28	67	10	112	27
2	2000-01-15	07: 37: 05	25. 58	101. 12	6. 5	30	129	88	- 1 7 0	38	80	-2	354	8	263	6	308	10
3	2000-01-15	09: 03: 42	25. 50	101. 03	4. 1	15	95	79	-136	355	47	-15	325	38	218	21	265	43
4	2000-01-15	09: 39: 07	25. 57	101. 08	4. 1	30	88	86	-130	354	40	-6	324	36	210	30	264	50
5	2000-01-15	14: 54: 11	25. 58	101. 10	3. 5	30	113	83	151	207	61	9	163	14	66	26	117	29
6	2000-01-16	12, 00, 22	25. 62	101. 15	3. 4	11	14	55	150	122	66	39	245	7	342	44	32	24
7	2000-01-18	11: 53: 14	25. 55	101. 15	3. 7	30	301	71	-163	205	74	-20	162	25	253	2	115	16
8	2000-01-19	15: 18: 38	25. 57	101. 08	3. 3	10	313	75	- 1 7 9	223	89	-15	177	11	269	10	133	1
9	2000-01-20	01: 59: 34	25. 60	101. 10	3. 9	15	305	85	178	35	88	5	170	2	260	5	305	2
10	2000-01-20	16, 59, 40	25. 53	101. 15	3. 1	10	134	81	176	225	86	9	359	3	90	9	135	4

-179

-163

-10

表 1 2000年 1月 15日姚安 6 5级地震序列余震震源机制解

3 震源机制特征

11 2000-01-23 08; 21; 21

07: 13: 51

15: 04: 09

18: 44: 53

12 2000-02-01

13 2000-02-01

14 2000-02-06

3.1 空间特征

姚安震中附近地表并未见规模较大的断裂构造,但震区北部可能存在一条与通海 牟定断裂相连的 N向隐伏断裂,而南侧的南华一带也存在一条与建水 楚雄断裂相连的 NW向隐伏断裂带。震区及区内 NW向的马尾箐断裂带恰好位于这两条隐伏断裂所夹的地带(毛玉平和万登堡,2001;秦嘉政等,2003)该断裂发育于中生界一新生

25, 58 101, 10 4, 3

25. 60 101. 10 3. 0

25. 57 101. 13 3. 7

25. 58 101. 10 3. 5

界,断错的最新地层为古地新统,是由 3条呈右阶 雁行排列的断层组成的断裂带,走向 $^{N}40^{\circ} \sim 60^{\circ}$ E 倾向 ^{N}E 或 SW,倾角 $^{4}5^{\circ} \sim 85^{\circ}$ 。由表 $^{1}4$ 和图 3 可知,姚安 $^{6}6.5$ 级地震的节面 1 走向为 $^{1}29^{\circ}$,倾角为 $^{8}8^{\circ}$,滑动角为 $^{-1}70^{\circ}$,节面 11 走向为 $^{3}8^{\circ}$,倾角为 $^{8}8^{\circ}$,滑动角为 $^{-2}8^{\circ}$; 1 轴方位为 $^{3}8^{\circ}$,何角为 $^{8}8^{\circ}$; 1 轴方位为 $^{2}63^{\circ}$,何角为 $^{6}6^{\circ}$,表明姚安 $^{6}6^{\circ}$ 级地震的主要发震断裂走向为 $^{1}80^{\circ}$ 高倾角,在 $^{1}80^{\circ}$ NNW 向水平主压应力作用下,具有以右旋走滑为主的错动性质,马尾箐断裂是姚安 $^{1}86^{\circ}6^{\circ}$ 5地震的

嘉政等, 2003) 攻断殺及月ナ中土介一刺土 友震构定。 ?1994-2016 China Academic Journal Electronic Publishing House. All rights reserved. http://www.cnki.net

姚安震区地处川滇菱形块体中南部,属扬子 准地台川滇台背斜内的滇中台陷,位于由程海断 裂、红河断裂和元谋断裂围限而成的滇中块体内 部。块体内部和边界的地震以走滑为主(吴建平 P轴优势分布方向为 NNW— SSE向 (毛玉平和韩新民, 2006), 还有一组为 NE向 (刘 祖荫等, 2002)。图 4是姚安地震序列 14个地震震 源机制各个参数每 10°间隔的归一化频数分布。因 无法区分两个节面中哪个是断层面, 可以对这两 个节面的参数合并统计计算。图 4中节面走向在 WID NE向聚集了两组相互正交的优势取向, 节面倾角主要为大干 60°的高倾角,直立或接近直 立的节面占大多数。节面以走滑为主, 有个别地 震为斜滑型, 走滑型占 86%, 斜滑型占 14%, 个参数的优势分布构成了两组走向为 NW- SE和 NE-SW相互正交、近于直立的节面,且以走滑为 主:主压应力 P轴方位 NNW向优势分布明显,张 应力 T轴方位以 NEE向优势分布明显, 轴都以水平或近水平作用的仰角占优势; 中等应 力轴方位 NW 向优势分布明显, N轴仰角为 0°~ 50°, 表明姚安地震序列构造应力场呈现出 NW 向水平或近水平主压应力作用下的走滑错动构造 运动方式,与川滇菱形块体的构造应力场特征一 致,并且大多数余震构造应力场与主震发震应力 场一致。

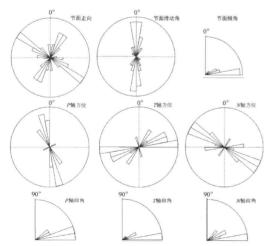


图 4 震源机制各 修数每 10°间隔的归一化频数分布

3.2 时间特征

强震前后震源区内的中小地震震源机制解的变化,有助于了解震源孕育的力学过程。通常岩体内断层的活动类型主要有走滑、斜滑、逆断层和正断层等。它们取决于介质性质、区域作用力

的方向、断面的产状及力学性质等因素。实际上,大多数断层的活动往往表现为复合型。本文中,我们要研究姚安 6.5级强震后震源区是否存在断裂类型和构造应力场的变化。

(1) 节面倾角随时间分布

图 5给出了节面倾角随时间变化的情况。节面和节面 I主要为接近直立的高倾角(60° < \lessapprox 90°),其中节面 为 13次,占 93%;节面 II为 12次,占 86%;个别地震为倾斜型的中等倾角(30° < \lessapprox 60°),其中节面 I为 1次,节面 II为 2次。由图可见,主震发生后 $1\sim3$ 天断层错动以走滑型为主,兼有个别斜滑型地震;而主震发生后 $3\sim30$ 天 $N \geqslant 3$ 0 地震的断层错动为走滑型。

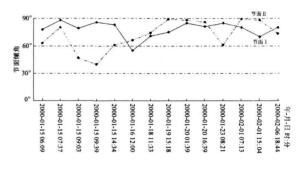


图 5 节面倾角随时间变化

(2) 节面滑动角随时间变化

我们取滑动角为 $0^{\circ} \sim \pm 30^{\circ}$ 和 $\pm 150^{\circ} \sim \pm 180^{\circ}$ 的节面为走向滑动,取 $\pm 31^{\circ} \sim \pm 60^{\circ}$ 和 $\pm 121^{\circ} \sim \pm 150^{\circ}$ 的节面为斜向滑动,其余为倾滑。图 6给出了节面滑动角随时间变化的情况。节面 在 6.5级地震后当天有 2次地震的滑动角为 -130° 和 -136° ,节面 Π 在主震后第 2天有 1次地震的滑动角为 39° ,为斜滑型。

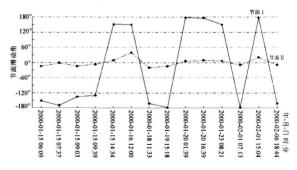
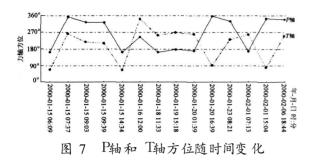


图 6 节面滑动角随时间变化

(3) P轴和 T轴方位随时间变化

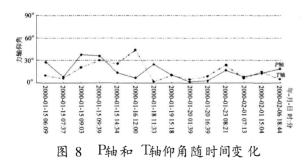
中小地震震源应力轴的取向反映了震源所在区域的构造应力方向,因此,通过监视中小地震

应力轴的取向,可在一定程度上达到监视区域应力场的目的。图 7给出了姚安地震序列 P轴和 T轴方位随时间变化的情况,可以看出 P轴和 T轴方位总是按与构造应力场走向一致到不一致再到一致的过程调整变化。



(4) P轴和 T轴仰角随时间变化

图 8给出了 P轴和 T轴仰角随时间变化情况。由图可见,1月 15日发生的 2次 4级强余震的 P轴仰角分别为 37.76°、35.93°,其余 12次地震的仰角均在 30°以内;1月 16日发生的 3.4级余震的 T轴仰角为 44°,其余 13次地震的仰角均在 30°以内,表明余震以水平或近水平向主压应力作用下的断层错动方式为主,有一定的斜向作用。由表 1可见,姚安主震前发生了 1次 5.9级地震,主震后发生了 3次 4级地震,有 1次发生在主震后第 8天,其余发生在主震当天,主震发生前后的应力场有明显的变化。



4 结论

(1) 姚安 6.5级 地震的主要发震断裂走向为 NW向,高倾角,在 NNW向水平主压应力作用下,

具有以右旋走滑为主的断层错动性质。

- (2) 姚安地震序列中的 14个地震,走滑型占86%,斜滑型占14%,节面倾角主要为大于60°的接近直立高倾角;构造应力场为 NNW向,呈现出水平或近水平主压应力作用下右旋走滑错动的构造运动方式,与川滇菱形块体的构造应力场特征一致;大多数余震构造应力场与主震发震应力场一致。
- (3) 姚安 6.5 级地震序列节面倾角和滑动角随时间的变化表明,主震后 1~3天断层错动以走滑型为主,兼有个别斜滑型,主震发生后 3~30天 № 3.0地震的断层错动为走滑型。
- (4) 姚安 6.5 级地震序列 P轴和 T轴的方位 总是按与构造应力场走向一致到不一致再到一致 的规律反复变化。在强余震明显活动期间,地震以水平或近水平向主压应力作用下的断层错动方式为主,有一定的斜向作用,然后为接近水平的主压应力作用方式。

参考文献:

刘杰, 郑斯华, 康英, 等 . 2004. 利用 P波和 S波的初动和振幅比计算中小地震的震源机制解 [.]. 地震, 24 (1): 19—26. 刘祖荫, 苏有锦, 秦嘉政, 等 . 2002. 20世纪云南地震活动 [M]. 北京: 地震科技出版社 .

毛玉平, 韩新民 . 2006. 云南地区强震 (M≥6级) 研究 [M]. 昆明. 云南科技出版社 .

毛玉平,万登堡 .2001 .2000年云南姚安 .59

秦嘉政, 叶建庆, 钱晓东, 等 . 2003. 2000 年姚安地震的震源参数 []. 地球物理学报, 46 (5): 633-641.

吴建平,明跃红,王椿镛 . 2004. 云南地区中小地震震源机制及构造应力场研究 []. 地震学报,26 (5): 457-465.

Kisslinger C. Bowm an JR. Koch K. 1981. Procedures for computing for calmechanisms from local (SV/P) Z. data [J]. BSSA 87 (6): 1719—1730.

Snoke J.A. Munsey J.W. Teague A.G. et al 1984. A program for focal mechanism determination by combined use of polarity and SV2P amplitude ratio data []. Earthfluake Notes 55 (3): 15.

Snoke JA 1989. Earthquake mechanism [C] // James DE, Encyclopedia of Geophysics New York. Van Nostrand Reinhold Company. 239—245.

Determ in ing Focal Mechanism Solution of the 2000 Yao'an M₅6. 5 Earthquake Sequence Using the First Motion and Amplitude Ratio of P and Swave

LIU Lifang MAO Huiling SU You jin QIN Jirzheng (Earthquake Administration of Yunnan Province Kumming 650224 Yunnan China)

Abstract

Keywords firstmotion amplitude ratio focalmechanism solution Yao'an earthquake