高雄小林地區強地動分析

劉坤松 高苑科技大學通識教育中心暨防災研究中心

摘 要

本研究使用中央氣象局所設置強震站之強震紀錄,進行傅氏振幅譜及單 站頻譜比值的計算,分析高雄小林地區的強地動特性,包括最大地表加速 度、頻譜特性以及場址特性。結果顯示:最大振幅譜比值與芮氏規模及震源 距離呈現非線性效應,會隨著芮氏規模及震源距離的增加而減少,此說明強 震與弱震的放大函數會有所差異。南北對垂直方向的顯著頻率平均值約為 8 Hz,其最大振幅譜比的平均值為11.4倍。東西對垂直方向則分別為7 Hz及 13.6倍。水平方向對垂直方向的最大振幅譜比約為4-20倍,但因為其場址效 應產生了強烈的共振效應,最大振幅譜比值可達50-60倍。本研究成果可作 為了解造成災害區域之環境特性及重建之建築等結構物規劃設計的參考。 關鍵詞:小林、強地動、場址效應、共振效應

-1-

一、前言

臺灣位於地震活動非常頻繁的環太 平洋地震帶上,歐亞板塊與菲律賓海板塊 日以繼夜的碰撞、擠壓,常有強烈的地震 發生。此外,臺灣地處西太平洋颱風路 徑上,平均每年有4個颱風侵襲;雪上加 霜,颱風加上地震的威脅,大大提高了山 區發生土石流、山崩的潛勢,致使臺灣地 區,近20年來因天然災害所造成的直接財 物損失,平均1年高達新臺幣174億元, 近年來並有升高的趨勢,不僅直接關係到 人民生命財產的安全,更影響到社會經濟 建設的發展。

2009年8月莫拉克颱風引致臺灣山區 大規模崩塌、落石及土石流災害,造成 619人死亡、76人失蹤及相當多的房舍掩 埋沖毀,是臺灣史上傷亡最慘重的颱風 災害(國家災害防救科技中心,2009;潘國 樑,2010)。尤其是高雄縣甲仙鄉小林村500 人失蹤的村落掩埋,更讓人怵目驚心。是 什麼原因造成如此慘重的災情,是單純的 天災或亦有人為的疏失所造成,也是社會 關注的重點,因此學術研究領域投入了相 當多的人力來了解事件發生的緣由及進行 救災工作。

李錫堤等人認為是莫拉克颱風帶來超 級的雨量,先在小林村後方山坡誘發大 型山崩,造成村落掩埋。山崩發生1小時 後,堰塞湖潰決,大水沖刷被土石掩埋的 村落,留下慘不忍睹的景象;而造成巨災 的癥結是因地質構造、地表水的滲入及滑 動區坡度太高所致(李錫堤等,2009)。游峻 一等人則利用地電阻及電磁波測勘方法, 來進行地質調查及尋找掩埋於土石區之房 舍,進而搜尋大體。由其調查結果,建議 未來調查土石流災區,應先進行地質調查 與地球物理探查,以供將來研究土石流的 基礎(游峻一等,2009)。此外,陳建志等人 綜合水文、地質、地形、地球物理探 勘和地震等資料,精準訂出小林山崩 發生時間,兩階段災變過程土石覆蓋 小林全村(Chen et al., 2010)。

除了上述的地質及地球物理方法外, 地動資料的分析也是可用來瞭解災害區域 之環境特性。例如葉永田在921地震後, 分析嘉南與高屏地區的地動特性,得到 各區域的地盤基本週期(葉永田,2000)。 溫國樑分析921地震中,地表加速度大 於1G的名間單一測站(TCU129)(Wen et al., 2001)。溫國樑分析大屯山兩相鄰強 震站,竹子湖測站(TAP056)與鞍部測站 (TAP066)兩者強地動特性的差異,顯示出 竹子湖測站的場址效應(Wen et al, 2008)。 劉與蔡則分析921地震建築物與鄰近自由 場強震資料,顯示大樓會因基本週期的共 振效應,會有高達7倍的加速度放大效應 (劉與蔡,2007)。

綜上所述,本研究使用中央氣象局位 於高雄小林國小所設置強震站之強震紀 錄,進行傅氏振幅譜及單站頻譜比值的計 算,分析其強地動特性,包括最大地表加 速度、頻譜特性,以了解小林的環境區域 特性如地層基本週期、場址效應,提供資 訊供後續解析事件發生的緣由,以及在未 來重建時,建築物如房舍及教室能妥善規 劃設計,避免共振效應的發生,有助於日 後地震發生時降低生命財產的損失。

二、研究區域與強震資料

(一)研究區域

本研究區域小林村位於在高雄縣甲仙 鄉,村民聚落主要分布於旗山溪左岸之高

-2-

灘地及低位河階上,與河床之高差約在5 至10公尺之間。小林村附近出露之地層 為上新世鹽水坑頁岩及糖恩山砂岩,主要 岩性分別為頁岩與砂岩或泥質砂岩。周邊 之高位階地、低位階地及分布於河道上之 現代沖積層,均以砂礫為主。小林向斜是 本區最主要的地質構造,向斜軸東側約 800~900公尺處有甲仙斷層通過,係高角 度向東南傾斜的逆斷層,再往東約2公里 處另有旗山斷層通過(李錫堤等,2009)。

(二)強震資料

本研究使用中央氣象局在高雄小林國 小所設置強震站的強震紀錄,中央氣象局 自1990年7月起執行第1期為期6年之「強 地動觀測計畫」(TSMIP),此計畫目的在 於蒐集高品質的強震紀錄,除可作為耐震 設計規範修訂之依據外,並可用來研究地 震震源、波傳路徑與場址效應等重要課題 (劉坤松等,1994);至第1期計畫結束 時已先後設置了超過630個自由場強地動 觀測站;除中央山脈外,各站站距約為5 公里,是目前世界最密集的強震觀測網。

小林國小強震站,測站編號kau001, 位於北緯23.1625度、東經120.6352度, 海拔高度365公尺,設置於1993年2月17 日,至2009年8月8日因莫拉克颱風引致 山區大規模崩塌而遭掩埋,期間共蒐錄了 數十筆寶貴的強震記錄。本測站之強震儀 的觀測先後有IDS、IDSA及SMTA 3種型 態,其硬體部分由5個單元所組成,分別 是加速度感應器、信號紀錄處理裝置、記 憶體單元、時間裝置與電源裝置;並具有 下列功能及特色(Liu et al., 1999; Liu and Tsai, 2005):

 數位式紀錄方式,解析度高,至少為 16位元,對滿格(full scale)為2g的加速 度感應器,其解析度為0.0598gal/count 以上。

- 動態紀錄範圍大,可至少為96dB,強 震、微震均可記錄,目前觸發位準設 定於滿格的0.2% (約3.92gal)。
- 頻率反應範圍廣,由DC至50Hz,且儀器反應並經振動台測試確認。
- 滿格為2g之力平衡式加速度感應器, 可避免強震時遭到信號裁剪。
- 可設定地震事件前後時間長度,以保 紀錄完整,目前各站一般設定為事件 前20秒,事件後15秒的記憶時間。
- 可配備GPS時間校正系統,使時間誤差 維持在每日5msec以內。

本研究所選取52個強震紀錄的編號、 日期、時間、經緯度、地震深度、震央 距離、震源距離及地震芮氏規模整理如表 1。而小林測站及52個地震的震央位置分 布圖如圖1所示。同時,52個地震的地震 芮氏規模範圍介於2.8至7.1。震源距離範 圍介於4.6 KM至169.4 KM。地震此兩參 數的關係分布如圖2所示。

三、分析方法

對於高雄小林地區強地動的分析方 法,我們先檢視所有地震的強震紀錄,先 繪出各地震垂直、南北、東西三方向之加 速度波形,並標出各方向之最大加速度 值。其次,本研究對加速度紀錄作了進一 步的分析處理,包含傅氏振幅譜及單站頻 譜比法二部分。有關單站頻譜比法之計算 原理簡述如下:

以往研究場址效應大都使用地震頻譜 來作分析,即在頻率域處理,而常用的分 析方法,主要可分為傅氏頻譜與反應譜。 傅氏頻譜是將地震紀錄的時間序列做傅立 葉轉換至頻率域,包括傳統的雙站頻譜比 法和單站頻譜比法(葉永田,2000)。由於傳 統的雙站頻譜比法常常會遇到參考站選定 的困擾,甚至某些場址區域附近,根本找 不到適合的參考點測站。因此,降低了雙 站頻譜比法的實用性。

單站頻譜比法(H/V Ratio)是由 Nakamura(1989)利用微地動資料估算場址 效應所得的經驗式。由於單站頻譜比法沒 有參考站選擇的問題,所以此方法的實用 性增加了不少。Nakamura指出場址的顯 著振動週期及其對應之振幅放大效應應直 接與場址水平向及垂直向微動訊號之比值 有關。單站頻譜比法的基本假設有3個:

- (1)微動訊號是由表面波以及在表面土層 (未壓密土層)內反射與折射之剪力波2 個成份波所組成。
- (2)表面波不會影響未壓密土層底部(即基盤)處之所蒐集的微動訊號。
- (3)未壓密土層不會放大垂直向上傳遞之 微動訊號。

量測到的振動反應紀錄主要受到:震 源效應、路徑效應、與場址效應之影響。 如果要探討場址效應,應該要去除其他兩 個效應才行。若V_s為沖積層測站所量得之 垂直向傅氏頻譜、H_s為沖積層測站所量得 之水平向傅氏頻譜、V_b為岩盤測站所量得 之乘平向傅氏頻譜、H_b為岩盤測站所量得 之水平向傅氏頻譜。則來自震源的效應可 以近似為A_s:

$$A_s = V_s / V_B \tag{3}$$

而場址效應SE為

-3-

$$S_E = H_S / H_B \tag{4}$$

為了除去來自震源的效應,Nakamura將 S_E 除以 A_s ,並將路徑效應視為一致,可得: $S_M = S_E / A_s = (H_s / H_B) / (V_s / V_B)$ (5) Nakamura於1989利用井下微地動觀測資 料來證實在岩盤上水平向與垂直向傅氏頻 譜的比值為1。因此式(5)可表示成:

表1. 本研究所使用地震之參數

No.	Date yy/mm/dd	Time	Lat. Lon. (N) (E)		Depth (km)	Epi. Dist (km)	Hypo. Dist (km)	ML
1	1993/4/25	15:31.3	23.119	120.676	3.8	6.32	7.37	3.33
2	1993/4/25	31:38.7	23.121	120.677	4.15	6.31	7.55	3.74
3	1993/4/25	54:07.2	23.119	120.681	4.24	6.73	7.95	3.49
4	1993/12/15	49:43.1	23.213	120.524	12.5	12.73	17.84	5.7
5	1993/12/22	22:20.0	23.211	120.510	11.71	13.84	18.13	4.63
6	1994/1/20	50:15.6	24.065	121.852	49.45	159.41	166.9	5.58
7	1994/7/4	07:58.2	23.180	120.750	7.08	11.91	13.86	4.09
8	1994/10/5	13:24.5	23.156	121.720	31.28	111.11	115.43	5.83
9	1995/1/24	17:15.2	23.319	120.759	14.12	21.5	25.72	4.51
10	1996/1/27	39:31.3	23.170	120.772	1.37	14.03	14.1	4.13
11	1996/2/10	02:36.8	23.178	120.769	5.61	13.85	14.94	3.98
12	1996/9/5	42:07.9	22.001	121.367	14.76	148.98	149.71	7.07
13	1998/2/14	22:17.3	23.084	120.735	3	13.37	13.7	3.92
14	1998/3/12	03:21.7	22.981	120.664	14.05	20.34	24.72	4.39
15	1998/7/17	51:15.0	23.503	120.663	2.8	37.78	37.88	6.2
16	1998/8/16	13:03.8	23.203	120.532	8	11.49	14	4.8
17	1998/11/17	27:32.5	22.832	120.790	16.49	39.89	43.16	5.51
18	1998/12/20	34:04.5	23.220	120.539	2.84	11.71	12.05	3.88
19	1999/4/18	32:11.1	23.165	120.656	4.08	2.17	4.62	3.19
20	1999/4/30	45:05.7	23.172	120.672	5	3.87	6.32	3.82
21	1999/6/17	18:14.9	23.176	120.601	8.3	3.79	9.12	3.28
22	1999/7/7	53:13.4	23.319	120.735	13.78	20.1	24.37	5.1
23	1999/7/7	06:29.2	23.313	120.745	11.34	20.08	23.06	4.55
24	1999/7/9	36:51.7	23.322	120.748	9.7	21.05	23.18	4.53
25	2001/2/12	57:01.7	23.149	120.684	6.05	5.24	8	2.95
26	2001/9/12	38:35.4	23.112	120.692	7.17	8.01	10.75	3.65
27	2002/9/30	35:13.5	23.328	120.614	8.12	18.45	20.16	5.04
28	2003/11/6	58:44.4	23.124	120.451	17.63	19.35	26.18	4.96
29	2003/12/10	38:13.5	23.067	121.398	17.73	78.86	80.83	6.42
30	2003/12/17	27:25.3	22.606	121.311	32.2	92.78	98.21	5.43
31	2004/2/8	39:44.6	23.179	120.629	7.99	1.93	8.22	3.35
32	2004/7/25	04:19.0	23.088	120.712	4.15	11.39	12.12	3.86

Table 1. Earthquakes whose records are used in this study.

33	2004/9/2	07:50.9	23.201	120.499	7.51	14.54	16.36	4.26
34	2005/4/11	01:55.7	23.268	120.532	5.2	15.8	16.63	4.63
35	2006/4/15	40:55.4	22.856	121.304	17.9	76.47	78.54	6.04
36	2006/12/26	26:21.0	21.687	120.555	44.11	163.56	169.4	6.96
37	2006/12/26	34:15.1	21.970	120.420	50.22	133.92	143.03	6.99
38	2007/7/9	03:51.4	23.150	120.601	4.72	3.8	6.06	3.51
39	2007/12/23	50:22.3	23.103	120.672	7.62	7.61	10.77	4.2
40	2007/12/23	31:10.8	23.099	120.664	7.76	7.65	10.9	3.28
41	2008/3/4	13:36.9	23.208	120.698	11.58	7.68	13.9	4
42	2008/3/4	31:47.5	23.207	120.696	11.32	7.39	13.52	5.22
43	2008/3/4	42:32.6	23.213	120.707	11.95	8.68	14.77	4.58
44	2008/3/5	51:40.3	23.201	120.690	11.4	6.52	13.13	3.59
45	2008/7/3	05:37.4	23.190	120.670	15.13	4.24	15.71	4.28
46	2008/7/26	15:10.4	23.203	120.549	14.96	10.78	18.44	4.13
47	2008/7/26	51:21.8	23.209	120.548	15.04	11.09	18.69	4.31
48	2008/12/6	55:28.4	23.179	120.593	9.29	5.57	10.83	3.75
49	2008/12/6	34:46.2	23.177	120.597	9.01	5.02	10.31	3.53
50	2008/12/23	04:43.8	22.946	120.551	17.09	25.62	30.8	5.32
51	2008/12/26	08:30.2	23.182	120.610	7.11	4.16	8.24	2.81
52	2009/2/13	51:43.3	23.167	120.620	6.09	2.48	6.58	2.78

 $S_M = H_S / / V_S$

(6)

-5-

此經驗式即為Nakamura所提出的單站頻 譜比法。雖然對於Nakamura所提出的假 設與理論仍有些爭議,但相對於其他方法 而言,此法的有效性與可行性已被廣泛的 接受與利用(Wen et al., 2006)。

四、強地動特性

(一)最大地表加速度

為瞭解高雄小林地區的強地動特性, 我們先檢視小林國小強震站所記錄到地震 的強震紀錄,先繪出各地震垂直、南北、 東西三方向之加速度波形,並標出各方向 之最大加速度值,總共選用了52筆強震 紀錄,其編號、地震震度、震源距離、芮 氏規模、垂直(V)、南北(NS)、東西(EW) 三方向之最大地表加速度及紀錄長度整理 如表2。同時,也繪出垂直、南北、東西 三方向之最大地表加速度與芮氏規模及震 源距離的關係如圖3所示。垂直向之最大 地表加速度範圍介於1.84至45.02(gal), 南北向之最大地表加速度範圍介於1.84至 92.92(gal),東西向之最大地表加速度範 圍介於4.54至72.58(gal)。水平向的最大地 表加速度大於垂直向的最大地表加速度, 這些地震的最大震度可達5級(80gal)。 (二)頻譜特性

接下來,我們將對加速度紀錄作進一



圖1. 本研究所使用之強震測站(KAU001)及地震震央分布圖。

Figure 1. Distribution of the TSMIP free-field station KAU001 and the epicenter locations of earthquakes used in this study.



圖2. 本研究所選取強震紀錄的芮氏規模與震源距離關係,方形內數字為地震編號。

Figure 2. Distribution of strong motion data used in this study. The event numbers are also shown in the open square.

步的分析處理,包含傅氏振幅譜及單站頻 譜比法二部分。本節將探討傅氏振幅譜的 結果,結果顯示:同一個地震3個方向分 量中,垂直向比水平向的傅氏振幅譜可延 伸至較高頻的頻率範圍,另外,垂直向的 最大傅氏振幅譜的頻率也比水平向的高。 總共計算了52筆強震紀錄,其編號、垂 直向最大振幅譜值(FAP V)及其顯著頻率 (Pre.FV)、南北向最大振幅譜值(FAP NS) 及其顯著頻率(Pre.FNS)、東西向最大振 幅譜值(FAP EW)及其顯著頻率(Pre.FEW) 分別整理如表3之第1至第7行。同時,也 繪出垂直、南北、東西三方向之最大振幅 譜值的顯著頻率與芮氏規模及震源距離的 關係分別如圖4及圖5所示。上、中、下方 分別為垂直(V)、南北(NS)、東西(EW)三 方向,各方向之回歸曲線、加減一個標準 偏差(以虛線表示)及R²(相關係數的平方) 亦標示在圖上。回歸曲線的相關係數R是 用來評估兩參數彼此的相關程度,相關係 數R的值介於-1至1,R值為正,則表示兩 參數有正相關性,亦即一參數會隨另一參 數增加而增加。如R值為負,則表示兩參 數有負相關性,亦即一參數會隨另一參數 增加而減少。如R值接近零,則表示兩參 數相關性很低,是屬隨機關係。

由圖4及圖5皆顯示顯著頻率與芮氏 規模及震源距離皆有負相關的關係,亦即 顯著頻率皆隨著芮氏規模及震源距離的增 加而減少,同時,在顯著頻率與芮氏規模

表2. 本研究所使用地震之三分量最大地表加速度

		Нуро.		PGA(gal)					
No. I	Inten.	Dist (km)	ML —	V.	NS	EW	Length (sec)		
1	3	7.37	3.33	8.5	10.28	11.24	31		
2	3	7.55	3.74	7.9	11.48	7.3	31		
3	3	7.95	3.49	13.46	18.3	20.82	31		
4	4	17.84	5.7	32.78	61.54	54.2	43		
5	3	18.13	4.63	5.62	13.04	7.9	31		
6	2	166.9	5.58	2.34	5.98	7.3	32		
7	3	13.86	4.09	3.7	7.36	10.7	36		
8	2	115.43	5.83	3.46	6.46	6.58	36		
9	3	25.72	4.51	5.8	8.02	9.98	37		
10	3	14.1	4.13	5.86	16.68	8.2	36		
11	2	14.94	3.98	3.12	7.36	6.52	35		
12	2	149.71	7.07	3.28	5.68	4.72	54		
13	3	13.7	3.92	2.76	10.04	7.42	36		
14	3	24.72	4.39	3.34	8.26	6.04	36		
15	4	37.88	6.2	15.14	24.58	35.58	59		
16	3	14	48	9.16	12.26	7 84	46		

Table 2. The Peak Ground Acceleration of records in three components are used in this study.

17	3	43.16	5.51	3.22	8.02	11.6	38
18	2	12.05	3.88	5.02	2.94	6.7	35
19	3	4.62	3.19	4	8.38	10.94	35
20	3	6.32	3.82	9.98	18.72	17.88	37
21	3	9.12	3.28	2.7	6.04	8.92	35
22	3	24.37	5.1	6.64	10.58	15.08	37
23	3	23.06	4.55	8.38	15.74	16.92	37
24	3	23.18	4.53	3.88	8.98	7.96	37
25	3	8	2.95	10.58	10.28	10.22	35
26	3	10.75	3.65	7.18	10.64	14.84	35
27	4	20.16	5.04	18.48	29.6	36.06	41
28	3	26.18	4.96	12.62	4.6	5.02	35
29	3	80.83	6.42	10.34	14.48	14	60
30	2	98.21	5.43	3.06	3.22	5.62	35
31	3	8.22	3.35	7	6.22	9.46	35
32	2	12.12	3.86	3.94	6.52	5.02	35
33	3	16.36	4.26	4.42	5.08	9.1	36
34	2	16.63	4.63	4.12	3.58	6.64	35
35	2	78.54	6.04	3.88	4.18	4.78	35
36	3	169.4	6.96	5.34	8.7	7.9	120
37	3	143.03	6.99	9.42	17.68	15.32	120
38	3	6.06	3.51	5.68	11.78	13.44	120
39	4	10.77	4.2	8.22	20.56	27.84	60
40	2	10.9	3.28	1.84	1.84	5.58	120
41	3	13.9	4	5.6	9.6	9.12	60
42	5	13.52	5.22	45.02	92.92	72.58	120
43	4	14.77	4.58	8.86	37.76	17.62	60
44	2	13.13	3.59	4.66	5.06	4.74	60
45	3	15.71	4.28	8.2	10.08	10.02	60
46	2	18.44	4.13	2.08	1.86	5.28	120
47	2	18.69	4.31	1.86	1.9	4.54	60
48	4	10.83	3.75	15.54	46.36	46.42	60
49	3	10.31	3.53	4.7	11.26	12.54	120
50	2	30.8	5.32	4.7	7.86	7.88	120
51	2	8.24	2.81	2.58	7.42	7.22	60
52	3	6.58	2.78	4.28	9.46	14.16	60





Figure 3. The relations of PGA and magnitude (upper panel) as well as hypocentral distance (lower panel) are analyzed in three components.

或顯著頻率與震源距離的相關性,水平向 比垂直向有較高的相關係數。此結果也說 明隨著距離增加,因高頻波較快衰減的特 性,地震波的能量會集中在低頻波。經計 算垂直、南北、東西三方向顯著頻率的平 均值分別為7.57Hz、7.30Hz及6.57Hz。 此外,我們也繪出三方向之最大振幅譜值 與芮氏規模的關係如圖6。上、中、下方 分別為垂直(V)、南北(NS)、東西(EW)三 方向,各方向之回歸曲線、加減1個標準 偏差(以虛線表示)及R²(相關係數的平方) 亦標示在圖上。由圖3顯示三方向之最大 振幅譜值與芮氏規模有正相關的關係,亦 即最大振幅譜值隨著芮氏規模的增加而增 加,但並不是規模最大的最大振幅譜值最 高,還與震源距離有關,通常地震能量會

表3. 本研究所得三方向最大振幅譜值(FAP)及其顯著頻率(Pre. F)以及最大振幅譜比值及其顯著 頻率

No.	FAP V	Pre. F V	FAP NS	Pre. F NS	FAP EW	Pre. F EW	FAR NS/V	Pre. F NS/V	FAR EW/V	Pre. F EW/V
1	1.41	16.08	1.75	11.15	3.69	7.77	17.03	5.72	16.13	7.89
2	1.86	16.17	2.37	12.11	2.11	12.47	12.15	5.3	10.41	5.3
3	2.44	16.07	4.1	11.78	3.49	6.82	11.47	11.6	14.02	5.2
4	17.24	3.31	31.45	8.47	36.38	1.77	13.49	7.05	8.23	7.03
5	1.63	16.83	4.89	9.84	3.19	8.79	8.17	7.31	5.92	4.17
6	2.69	3.53	5.8	2.7	6.78	2.17	10.15	7.16	11.35	5.52
7	1.75	2.85	2.7	9.9	2.87	6.91	7.59	13.35	9.86	11.43
8	4.4	4.18	6.7	3.49	5.98	4.17	6.26	4.38	5.41	5.2
9	1.86	3.98	3.07	8.82	4.86	6.91	11.09	11.69	6.77	5.48
10	1.95	2.52	3.76	4.11	2.92	2.91	17.51	9.89	14.01	7.9
11	1.23	4.87	2.52	12.42	4.57	6.88	15.94	10.73	13.98	9.69
12	7.75	1.08	12.36	3.43	14.86	1.05	4.3	10.1	5.94	6.88
13	1.72	3.1	3.25	4.23	2.28	3.17	15.72	9.52	8.5	9.69
14	1.85	8.48	3.48	7.02	4.3	8.48	9.46	8.91	11.29	5.83
15	19.63	1.68	30.24	1.63	23.37	2.18	8.8	6.85	14.53	6.85
16	4.24	1.85	6.29	9.06	6.58	5.6	8.06	6.85	6.02	7.28
17	6.29	1.95	7.45	1.98	7.03	2.08	5.17	6.82	11.52	6.8
18	1.11	10.5	1.71	7.36	2.23	9.54	6.86	4.64	7.43	8.7
19	0.87	10.53	1.79	12.63	2.76	9.29	9.61	7	12.84	6.55
20	1.75	30.01	4.39	12.44	4.44	8.35	12.77	12.18	14.06	9.13
21	0.63	11.2	1.31	7.17	2.31	6.93	34.42	7.19	59.95	7.19
22	3.18	3.49	4.63	3.59	7.01	8.51	5.91	6.67	11.88	6.88
23	3.76	4.03	7.74	7.78	10.56	8.62	9.74	10.74	13.35	6.8
24	1.94	6.26	3.7	6.09	5.28	8.56	9.84	10.38	9.96	10.38
25	1.13	12.73	1.96	11.02	1.52	6.76	9.68	8.88	8.3	9.75
26	1.53	7.02	2.21	7.98	4.03	8.27	7.76	15.61	6.71	3.11
27	8.56	4.73	14.04	3.08	18.5	4.73	7.48	7.19	10.05	7.19
28	2.84	9.89	3.22	7.87	3.35	6.12	6.64	6.49	4.38	5.19
29	23.51	2.49	33.79	0.95	28.76	2.3	4.65	9.8	4.21	9.8
30	3.05	3.04	3.23	2.67	3.62	3.01	3.77	9.03	4.5	9.4
31	0.96	13.49	1.78	8.64	2.09	6.52	9.37	8.64	8.67	9.93

Table 3. The Fourier Amplitude Peak (FAP) and relative Predominant Frequency (Pre. F) as well as Fourier Amplitude Ratio (FAR) and relative Pre. F. of records in three components are analyzed.

32	1.12	8.36	2.19	8.53	1.8	8.3	6.43	11.03	6.64	9.96
33	1.65	8.77	3.05	9.09	3.8	8.79	6.83	9.38	9.17	4.3
34	1.76	5.68	1.82	8.12	3.27	4.72	5.54	0.24	3.87	4.17
35	4.95	1.04	6.36	1.56	11.41	1.65	5.24	3.27	4.87	3.28
36	11.37	1.66	12.98	1.39	16.08	1.45	7.13	8.3	7.69	5.84
37	10.35	2.03	16.19	3.2	18.34	6.69	9.07	9.7	6.45	7.29
38	1.98	11.33	3.24	8.84	2.42	10	17.96	9.07	15.81	10.68
39	1.97	13.31	4.97	5.52	8.32	7.68	12.57	8.44	20.14	8.42
40	0.04	3.17	0.05	9.64	0.09	9	10.03	6.59	19.72	6.6
41	1.82	13.39	3.41	8.97	3.87	12.26	9.18	6.99	11.19	5.27
42	12.67	8.41	32.69	6.74	22.49	7.98	17.46	6.49	9.54	1.54
43	4.44	4.26	12.1	6.81	8.94	6.82	22.95	11.8	15.93	7.03
44	1.29	9.55	2.16	9.01	2.24	9	15.14	9.88	13.11	17.11
45	3.94	13.17	4.01	13.15	5.14	8.94	8.23	8.62	16.78	8.24
46	0.17	2.76	0.2	8.86	0.35	6.46	7.5	14.86	8.96	6.54
47	0.72	2.73	1.24	9.58	2.4	6.76	8	1.76	17.04	6.58
48	3.65	10.51	10.96	8.64	10.78	8.88	29.95	6.9	50.55	6.9
49	1.65	11.54	2.75	8.68	2.81	9.03	8.65	5.21	18.57	6.53
50	3.86	1	5.3	1.6	4.95	3.19	16.45	9.7	10.53	4.92
51	1	11.62	1.85	8.86	1.37	7.39	25.29	7.32	54.69	7.32
52	1.59	11.51	2.09	11.6	3.69	8.97	21.81	5.36	36.16	5.36

Remark: FAP=Fourier Amplitude Peak (unit=cm/sec). FAR=Fourier Amplitude Ratio. Pre. F= Predominant Frequency (unit=Hz).

隨震源距離增加而衰減,致使振幅譜值會 減低,在52個地震中以編號4號的最大振 幅譜值最高,其芮氏規模為5.7及震源距 離為17.8公里。

五、場址特性

在本節中,我們將使用單站頻譜比法 去分析高雄小林地區的場址特性。延續上 一節的結果,分別計算52筆強震紀錄南北 向與垂直向振幅譜比值(FAR NS/V)及其顯 著頻率(Pre. F NS/V)、東西向與垂直向振 幅譜比值(FAR EW/V)及其顯著頻率(Pre. F EW/V)分別整理如表3之第8至第11行。 為了讓頻譜比有較穩定的結果,不致於有 很高或很低的比值出現。各方向的振幅譜 先進行3點平滑化處理,可將頻譜中散亂 之尖峰頻率平滑出容易判讀之顯著頻率值 (葉永田,2000),在本研究中取平滑10次。 (一)顯著頻率

圖7及圖8分別為南北、東西與垂直 方向之振幅譜比的顯著頻率與芮氏規模 及震源距離的關係。圖上、下方分別為 南北(NS)對垂直方向(V)以及東西(EW) 對垂直(V)方向的結果,回歸曲線、加減



圖4. 三方向之最大振幅譜值的顯著頻率與芮氏規模的關係。圖上、中、下方分別為垂直(V)、 南北(NS)、東西(EW)三方向,各方向之回歸曲線、加減一個標準偏差(以虛線表示)及 R²(相關係數的平方)亦標示在圖上。

Figure 4. The relations of predominant frequency and magnitude are analyzed in three components. The regression line, plus and minus one standard deviation as well as the Coefficient of Determination R Squared are also shown in the figure.



圖5. 三方向之最大振幅譜值的顯著頻率與震源距離的關係。圖上、中、下方分別為垂直(V)、 南北(NS)、東西(EW)三方向,各方向之回歸曲線、加減一個標準偏差(以虛線表示)及 R²(相關係數的平方)亦標示在圖上。

Figure 5. The relations of predominant frequency and hypocentral distance in three components. The regression line, plus and minus one standard deviation as well as the Coefficient of Determination R Squared are also shown in the figure.



圖6. 三方向之最大振幅譜值與芮氏規模的關係。圖上、中、下方分別為垂直(V)、南北(NS)、 東西(EW)三方向,各方向之回歸曲線、加減一個標準偏差(以虛線表示)及R²(相關係數的 平方)亦標示在圖上。

Figure 6. The relations of peak Fourier Amplitude and magnitude are analyzed in three components. The regression line, plus and minus one standard deviation as well as the Coefficient of Determination R Squared are also shown in the figure.

- 圖7. 南北、東西與垂直方向之振幅譜比的顯著頻率與芮氏規模的關係。圖上、下方分別為南 北對垂直方向(NS/V)以及東西對垂直(EW/V)方向的結果,回歸曲線、加減一個標準偏差 (以虛線表示)及R²(相關係數的平方)亦標示在圖上。
- Figure7. The relations of predominant frequency and magnitude are analyzed in three components. The regression line, plus and minus one standard deviation as well as the Coefficient of Determination R Squared are also shown in the figure.

1個標準偏差(以虛線表示)及R²(相關係數 的平方)亦標示在圖上。由圖7及圖8皆顯 示顯著頻率與芮氏規模及震源距離皆為相 關性低的結果,R²(相關係數的平方)遠小 於1.0。此結果也說明經此單站頻譜比法去 計算之顯著頻率與芮氏規模(震源因素)及 震源距離(波傳播路徑因素)相關性低,能 顯示出該測點的場址特性。經計算南北/垂 直與東西/垂直顯著頻率的平均值分別為 8.24±2.91 Hz及7.15±2.43 Hz。上述顯著 頻率與古美玲(2001)使用反應譜比方法所 得小林國小測站的顯著頻率7Hz相當接近。

- 圖8. 南北、東西與垂直方向之振幅譜比的顯著頻率與震源距離的關係。圖上、下方分別為南 北對垂直方向(NS/V)以及東西對垂直(EW/V)方向的結果,回歸曲線、加減一個標準偏差 (以虛線表示)及R²(相關係數的平方)亦標示在圖上。
- Figure 8. The relations of predominant frequency and hypocentral distance in three components. The regression line, plus and minus one standard deviation as well as the Coefficient of Determination R Squared are also shown in the figure.

(二)頻譜比值

接下來,我們繪出南北、東西與垂直 方向之最大振幅譜比值與芮氏規模及震 源距離的關係分別如圖9及圖10所示。圖 上、下方分別為南北(NS)對垂直方向(V) 以及東西(EW)對垂直(V)方向的結果,回 歸曲線、加減一個標準偏差(以虛線表示) 及R²(相關係數的平方)亦標示在圖上。由 圖9及圖10皆顯示最大振幅譜比值與芮氏 規模及震源距離皆有負相關的關係,亦即 最大振幅譜比值會隨著芮氏規模及震源距 離的增加而減少,呈現非線性效應。此結

- 圖9. 南北、東西與垂直方向之最大振幅譜比值與芮氏規模的關係。圖上、下方分別為南北對 垂直方向(NS/V)以及東西對垂直(EW/V)方向的結果,回歸曲線、加減一個標準偏差(以虛 線表示)及R²(相關係數的平方)亦標示在圖上。
- Figure 9. The relations of Fourier Amplitude Ratio and magnitude are analyzed in the NS to V component and EW to V component, respectively. The regression line, plus and minus one standard deviation as well as the Coefficient of Determination R Squared are also shown in the figure.

果說明強震與弱震的放大函數會有所差 異,在小林國小測站,如發生較小地震或 地振動但在較近距離也會有較高的放大場 址效應。例如地震編號21,規模3.28,震 源距離9.12公里,甚至在東西方向紀錄的 振幅譜比值可達到60倍,此原因下一段會 繼續探討。

最後,我們繪出南北、東西與垂直 方向之最大振幅譜比值與顯著頻率的關 係如圖11所示。圖上、下方分別為南北

- 圖10. 南北、東西與垂直方向之最大振幅譜比值與震源距離的關係。圖上、下方分別為南北對 垂直方向(NS/V)以及東西對垂直(EW/V)方向的結果,回歸曲線、加減一個標準偏差(以虛 線表示)及R²(相關係數的平方)亦標示在圖上。
- Figure 10. The relations of Fourier Amplitude Ratio and hypocentral distance are analyzed in the NS to V component and EW to V component, respectively. The regression line, plus and minus one standard deviation as well as the Coefficient of Determination R Squared are also shown in the figure.

(NS)對垂直方向(V)以及東西(EW)對垂直 (V)方向的結果,最大振幅譜比值的平均 值分別為11.4與13.6及加減1個標準偏差 (以虛線表示)亦標示在圖上。由圖顯示東 西(EW)對垂直(V)方向的最大振幅譜比值 約為4-20倍,但地震編號21、48與51的比 值可達50-60倍,探究原因此3個地震的規 模雖小(ML:2.81-3.75),但距離近(震源距 離:8.24-10.83公里),而最主要的原因是因 為其場址效應的顯著頻率約在7Hz與地震

- 圖11. 南北、東西與垂直方向之最大振幅譜比值與顯著頻率的關係。圖上、下方分別為南北 對垂直方向(NS/V)以及東西對垂直(EW/V)方向的結果,最大振幅譜比值的平均值分別為 11.4與13.6、加減一個標準偏差(以虛線表示)亦標示在圖上。
- Figure 11. The relations of Fourier Amplitude Ratio and predominant frequency are analyzed in the NS to V component and EW to V component, respectively. The average of Fourier Amplitude Ratio, plus and minus one standard deviation are also marked in the figure.

能量集中在6.9~7.3Hz產生了強烈的共振 效應所致(參見表3)。另在南北(NS)對垂 直方向(V)的最大振幅譜比值則約為4-18 倍,但地震編號21、48與51的比值可達 25-34倍,也是因為共振效應的結果。 (三)地質及地體構造相關性分析

綜合了上述顯著頻率及頻譜比值的結果,本節進一步分析高雄小林地區的場址 特性與地質及地體構造的相關性。在Lee 等(2001)綜合了地質、工程鑽探資料及 標準貫入試驗之N值和頻譜分析等方法將 全臺灣強震站的場址分為B、C、D、E4 類。其中B類可視為岩盤的場址,而小林 國小測站因處於河階地被歸為D類,與本 研究結果有所差異,可能在分類時因測站 地質狀況不夠清晰,僅能從小比例尺地質 圖去比對分類,無法充分代表該測站場址 之工程特性。此外,林孝維(2004)將強震 站場址依顯著放大頻率區分為4類。第1類 為振幅譜比曲線在小於1Hz 的頻帶中呈現 放大現象的測站;第2類為振幅譜比曲線 在1Hz~10Hz 的頻帶中呈現放大現象的測 站;第3類為振幅譜比曲線在大於10Hz的 頻帶中呈現放大現象的測站;第4類為振 幅譜比曲線比值在整個頻帶趨近於1 的測 站。小林國小測站屬於第3類與本研究的 結果在較高頻有大的放大現象相符合。同 時本研究結果,小林地區的顯著頻率位於 高頻(約7Hz),與古美玲(2001)論文圖4.12 中場址分類型態屬B類亦相符合。因此我 們將小林國小測站的場址分類歸於B類。

另一個令人爭議、也是社會關注的重 點是此次小林村500人失蹤的村落掩埋, 是單純的天災或與曾文水庫越域引水工程 有關呢?,學術研究領域投入了相當多的 人力來了解事件發生的緣由。李錫堤等人 認為是莫拉克颱風帶來超級的雨量,先在 小林村後方山坡誘發大型山崩,造成村落 掩埋。山崩發生1小時後,堰塞湖潰決, 大水沖刷被土石掩埋的村落;而造成巨災 的癥結是因地質構造、地表水的滲入及滑 動區坡度太高所致(李錫堤等, 2009)。另 由日本NHK電台所製作的專輯,提及此 次的山崩是屬於較少見的「深層崩塌」。 究竟曾文水庫越域引水工程會不會引致山 崩,學者調查結果聲稱可能性非常小。以 一般的隧道鑽炸似乎不會引起如此大規模

的山崩。而由本研究場址分析顯示:小 林地區最大振幅放大值約為4-20倍,但地 震編號21、48與51的值可達50-60倍,探 究原因,此3個地震的規模雖小(ML:2.81-3.75),但距離近(震源距離:8.24-10.83公 里),但最主要的因素是因為其場址效應 的顯著頻率約在7Hz與此3個地震能量集 中在6.9~7.3Hz,產生了強烈的共振效應 所致(參見表1、表3及圖9至圖11)。因此 是否有人為外力因素會產生顯著頻率約在 7Hz相近的能量,致使裂縫生成,而進一 步的誘發深層崩塌,則有待進一步的探 究!

六、結論

本研究使用中央氣象局於高雄小林國 小所設置強震站之強震紀錄,進行傅氏振 幅譜及單站頻譜比值的計算。分析高雄小 林地區的強地動特性,包括最大地表加速 度、頻譜特性,以了解小林的環境區域特 性如地層基本週期、場址效應,得到下列 結論:

- 顯著頻率與芮氏規模及震源距離皆有 負相關的關係,亦即顯著頻率皆隨著 芮氏規模及震源距離的增加而減少, 同時,在顯著頻率與芮氏規模或顯著 頻率與震源距離的相關性,水平向比 垂直向有較高的相關係數。經計算 垂直、南北、東西三方向顯著頻率 的平均值分別為7.57Hz、7.30Hz及 6.57Hz。
- 最大振幅譜值與芮氏規模有正相關的 關係,亦即最大振幅譜值隨著芮氏規 模的增加而增加,但並不是規模最大 的最大振幅譜值最高,還與震源距離 有關。
- 3. 使用單站頻譜比法去分析高雄小林地

區的場址特性,南北/垂直與東西/垂直 顯著頻率的平均值分別為8.24±2.91 Hz及7.15±2.43 Hz。

- 最大振幅譜比值與芮氏規模及震源距 離呈現非線性效應,會隨著芮氏規模 及震源距離的增加而減少。此結果說 明強震與弱震的放大函數會有所差 異。
- 5. 南北(NS)對垂直方向(V)以及東西(EW) 對垂直(V)方向最大振幅譜比值的平均 值分別為11.4與13.6。東西(EW)對垂 直(V)方向的最大振幅譜比值約為4-20 倍,但因為其場址效應產生了強烈的 共振效應,最大振幅譜比值可達50-60 倍,在南北(NS)對垂直方向(V)的最大 振幅譜比值亦有類似的結果。

七、誌謝

本研究所使用之強震資料來自中央氣 象局,在此謹表謝忱。感謝兩位審查委員 的寶貴意見,讓本文內容更加充實。本研 究經費由國科會贊助,計畫編號NSC99-2116-M-244-001,特表謝忱。

八、參考文獻:

- Chen C. C., J. J. Dong, C. Y. Kuo, R. D. Hwang, M. H. Li, C. T. Lee, R. Han, the Morakot Team, 2010, Kinematics of the tragic Shiaolin debris avalanche in Taiwan reconstructed by geophysical, geological and simulated evidence. (submitted to *Nature*).
- Lee, C. T., C. T. Cheng, C. W. Liao, and Y. B. Tsai., 2001, Site classification of Taiwan free-field strong-motion stations, <u>Bull.</u> <u>Seis. Soc. Am.</u>, 91, 1283-1297.

- Liu, K. S., T. C. Shin and Y. B. Tsai, 1999. A free field strong motion network in Taiwan: TSMIP, *Terr. Atmos. Ocean*, Vol. 10, No 2, 377-396.
- Liu, K. S. and Y. B. Tsai, 2005, Attenuation Relationships of Peak Ground Acceleration and Velocity for Crustal Earthquakes in Taiwan., *Bull. Seis. Soc.* <u>Am.</u> Vol. 95, No3,1045-1058.
- Nakamura, Y., 1989. A Method for Dynamic Characteristics Estimation of Subsurface using Microtremor on the Ground Surface, <u>Rep. Railway Tech. Res. Inst.</u> Japan, Vol. 30, No. 1, pp. 25-33.
- Wen, K. L., H. Y. Peng, Y. B. Tsai, and K. C. Chen, 2001, Why 1G Was Recorded at TCU129 Site During the 1999 1Chi-Chi, Taiwan, Earthquake, <u>Bull. Seis. Soc. Am.</u>, 91, 1255-1266.
- Wen, K. L., T. M. Chang, C. M. Lin, and H. J. Chiang, 2006, Identification of nonlinear site response using the H/V spectral ratio method, <u>*Terr. Atmos. Ocean. Sci.*</u>, 17, 3, 533-546.
- Wen, K. L., C. M. Lin, H. J. Chiang, C. H. Kuo, Y. C. Huang, and H. C. Pu, 2008, Effect of surface geology on ground motions: The case of station TAP056 -Chutzuhu Site, <u>Terr. Atmos. Ocean</u>, Vol. 19, No.5, 451-462.
- 古美鈴,2001,高屛地區場址效應之探討,國 立中央大學地球物理研究所碩士論文, 共117頁。
- 李錫堤、董家鈞、林銘郎,2009,小林村災 變之地質背景探討。<u>地工技術</u>,第 122期,第87-94頁。

- 林孝維,2004,利用傅氏振幅譜比法分析全 臺灣強震站的場址,國立中央大學地球 物理研究所碩士論文,共217頁。
- 游峻一、蕭開平、胡志昕、李正兆、劉興 昌,2009,莫拉克風災後(新開部落、 小林村)地質調查及大體搜尋初步成 果,災害防救電子報第050期。
- 葉永田,2000,九二一集集大地震後續短期 研究告-嘉南與高屛地區微地動研 究,共331頁。
- 國家災害防救科技中心,2009,莫拉克颱風 概述。<u>地工技術</u>,第121期,第75-82 頁。
- 楊偉甫、葉純松、連上堯、侯秉承、黃 崇仁、李民政、李怡德,2010,曾文水 庫越域引水工程於莫拉克颱風後所面 臨之課題。<u>地工技術</u>,第126期,第 29-38頁。
- 潘國樑,2010,地工小百科-小林地區的走 勢滑動與洋蔥狀剝離理論。<u>地工技</u> 逾,第125期,第105-108頁。
- 劉坤松、辛在勤、李汯鑑、蔡義本,1994, 中央氣象局強地動觀測計畫一基本自 由場強震儀比較分析,<u>氣象學報</u>第 三十九卷第三期,第132-150頁。
- 劉坤松和蔡義本,2007,以921集集地震之 建築物強震資料探討大樓高層震度的 放大效應,建築學報第61期,第151-173 頁。

Analysis of Seismic Strong Ground Motion in Xiaolin Area, Kaohsiung

Kun-Sung Liu

General Education Center & Hazard Mitigation Research Center, Kao Yuan University

ABSTRACT

To investigate the strong ground motion characteristics, including the source, path, and site effect, in Xiaolin area, Kaohsiung is the purpose of this paper. Fifty-two strong motion records with magnitude ranging from 2.8-7.1 were collected from the Taiwan Strong-Motion Instrumentation Program conducted by the Central Weather Bureau of Taiwan, R.O.C. In strong motion records, the ratio of Fourier amplitude spectrum (FAS) component in the horizontal to that in the vertical is first found to decay with magnitude on Richter scale and hypocentral distance and interact nonlinearly with them. The average values of FAS ratio in north-south (NS) and east-west (EW) to the vertical component are 11.4 and 13.6, respectively, and the predominant frequencies in NS and EW components are about 8 Hz and 7 Hz, respectively. In addition, FAS ratio appears significantly high values of 50-60 in response to the resonance of seismic excitation.

Key words: Xiaolin, strong ground motion, site effect, the resonance of seismic excitation

-24-