第四章 地質鑽探與現地試驗結果

本章針對本研究的試驗與分析結果做綜合討論,內容分為四部分,第 一部分針對地質鑽探結果作說明,第二部分說明孔內造影之量測結果;第 三部分說明孔內震波量測結果,第四部份針對數值地形模型分析討論。最 後總結以上成果,在第五章探討梨山崩積地層的組成分類與形成機制。

4.1 地質鑽探結果與滑動面判釋

梨山地區地層主要分為新鮮板岩、風化板岩、軟弱層黏土以及回填土 四個部分。新鮮板岩通常為滑動體下方之不動層,滑動體本身主要由破碎 板岩塊夾雜黏土所構成,黏土成分之軟弱層則夾於風化板岩層中,此軟弱 層為滑動體之滑動介面所在,而滑動體頂部則多為崩積殘餘土或工程填 方。

本研究鑽探採用之超泥漿®穩定液對梨山崩積地層的鑽探取樣有相當 好的成效,N-1、N-2 兩孔之提取率幾近 100%,圖 4.1 為梨山崩積地層之 軟弱層岩心照片與過去鑽探之岩心照片(工研院能資所,1993)比對結果, 顯示本次鑽探取樣對於含黏土之軟弱層,並未因為鑽探水洗而流失。茲將 地質鑽探柱狀圖列於附錄A,而其中分類方法於 5.1 節說明。

由 N-1、N-2 兩孔鑽探結果推估滑動面深度。其中 N-1 孔之軟弱層分 別位於 15.7~18.9m(厚 3.2m)及 26.2~27.1m(厚 0.9m)兩處,而由岩心狀況 判斷 N-1 孔並未鑽至新鮮岩盤。N-2 孔之軟弱層分別位於 26.15~29.80m(厚 3.65m)及 52.8~56.8m(厚 4m)兩處,新鮮岩盤則在地表下 67.8m 以下。N-1 孔與 N-2 孔兩孔軟弱層延展結果顯示有上下兩層軟弱 層。由N-2來看,若新鮮岩盤為不動層,則上覆崩積層可由兩層軟弱層 劃分為三個崩體,其分區狀況如圖4.2所示。以N-1、N-2鑽探結果比對 過去資料(圖4.3),修改滑動弧如圖4.4,顯示在弱風化板岩至新鮮板岩 (W3-Rf)之間尚存在一軟弱帶。



圖 4.1 軟弱層取樣改善結果



圖 4.2 崩體分區示意圖



圖 4.4 由 N-1、N-2 鑽探結果推估 B-9 滑動體新滑動弧位置

N-1 孔東側有一舊有鑽孔 CH-22,內裝設人工量測管內傾斜儀編號 MIN-9,圖 4.5 為 MIN-9 測得之位移變化量與鑽孔深度比對圖,並與 N-1 鑽孔相互比較結果。由 MIN-9 監測結果來看,在地表下 22 m 以及地表下 29 m 有較明顯的位移產生。相對於 N-1 孔鑽探結果,N-1 孔上下兩層軟 弱層之深度與監測資料位移顯著之深度應屬相同之滑動面。



圖 4.5 B-9 滑動體下邊坡管內傾斜儀監測結果(修改自富國技術工程, 2001)

4.2 現地孔內造影結果與討論

本節先針對試驗施作情況做說明,再針對施作結果與岩心判釋作比較,最後歸納位態統計資料。

4.2.1 孔內造影試驗施作情況

本研究針對梨山崩積地區 B-9 滑動體 N-1 與 N-2 兩孔進行孔內造影 試驗。梨山崩積地區由於風化板岩岩性破碎且劈理發達,而孔內造影必須 以裸孔方式進行,若施測途中遇破碎段而擾動孔壁使得破碎岩塊滑落孔 內,則試驗儀器將有卡孔的危險。首先在鑽探過程中嚴密監工並與鑽探領 班討論掌握地層狀況,再由提取之岩心破碎狀況研判推估孔壁破碎情況, 有卡孔危機之試驗段應有保護措施。

<u>N-1 孔</u>



N-1 孔在鑽探途中鑽至 18.60~18.90m 之處遇一破碎帶(圖 4.6),此段 滿佈板岩碎塊而無黏土膠結,而使得鑽進至此處時鑽探迴水不斷流失,歷 經停鑽並灌漿固結孔內裂隙之後,方能繼續鑽進。而從提取岩心之初步判 斷孔壁破碎程度,認為 18.60~18.90m 此一區間有崩坍的危險而決定加以 保護,亦即待鑽探全程結束抽拔鑽桿時,將鑽桿底端留置於地表下 20.6m 處加以保護。施作當日地下水位位於地表下 19.4m 處,則 N-1 孔孔內聲 波造影資料量測範圍由地表下 19.4m 至地表下 38.8m。

<u>N-2 孔</u>

由於 N-1 孔施作孔內造影的順序在 N-2 孔之前,依 N-1 孔施作狀況

研判,超泥浆®穩定液對破碎板岩孔壁之保護性甚佳,所以對於N-2孔的 施作範圍增加,將鑽桿底端停置至地表下10.35m處,而地下水位則停滯 在地表下26.30m處,則10.35m~26.30m的區間雖無孔內水,但可由孔內 光學造影補足此段資料。則N-2孔施作孔內聲波造影施作深度由地表下 26.30m 至地表下77.50m;孔內光學造影施作深度由地表下1.55m 至地表 下75.00m。茲將N-1、N-2兩孔孔內造影施作概況列於表4.1 說明。

表 4.1 孔內造影施作概況

孔位	地下水位	鑽桿保護深度	量測資料範圍	
N-1	-19.40m	-20.60m	聲波式	-19.40m~-38.80m
N-2	-26.30m	-10.35m	聲波式	-24.25m~-77.50m
			光學式	-1.55m~-75.00m

4.2.2 孔內造影影像資料與岩心判釋比對

由於孔內影像資料相當龐大,本節列舉差異度較高之處解釋。主要比 對部分有(1)不連續面位態,(2)軟弱層,以及(3)膠結物,以下針對各項分 別說明。藉此探討由孔內造影試驗分類崩積地層的可行性。

(1) 不連續面位態

在孔內造影影像資料中對於不連續面的種類判定,一般為分析軟體之 操作者的主觀判定,挑選不連續面時,首先由影像資料與岩心照片初步比 對判釋,而在梨山崩積地層中組成岩石皆為板岩,岩性單調而無法判斷層 面所在,且單由孔內造影資料並無法完全區別劈理面與節理面,此時必須 直接觀察鑽探之岩心狀況來輔助孔內造影位態的挑選。傳統岩心判釋由於 進行鑽探時鑽桿自由旋轉的原因,無法獲得正確的走向資料,僅能由量取 岩心裂面角度來獲得傾角資訊。而孔內造影儀內建羅盤儀,可在施測時不 受到儀器轉動的影響而正確紀錄走向資料。圖 4.7 為 N-1 孔 28.0~29.0m 之孔內聲波造影位態資料與岩心比對結果。由圖 4.7 中 A 區間來看,岩心 資料顯示為較完整岩塊內出現一劈理產生的明顯裂面,而由聲波造影亦可 容易挑選出。B 區間由岩心資料可觀察到數組劈理間距甚密的狀況,但由 聲波造影則出現的劈理面只有一條。C 區間岩心出現為一高角度節理,但 在聲波造影之結果沒有反應出。綜合以上比對結果可知,岩心上劈理密集 出現的區段,其岩心還沒被鑽出時,原本的劈理面間隙可能相當小,而岩 心取樣之後解壓,造成岩心上劈理面裂面趨於明顯。

針對梨山崩積材料以聲波造影與光學造影分別對不連續面位態的判釋 結果以圖 4.8 為例,聲波造影之結果其裂隙輪廓明顯,但在光學造影影像 中則裂隙輪廓模糊,其主要原因與鑽探使用之迴水有關。本研究為顧及在 崩積地層中鑽探岩心取樣品質,並且於鑽探完畢後維持孔壁的自立性以供 孔內造影之施作,使用超泥漿®高分子穩定液作為鑽探迴水,超泥漿®與 水拌合後黏性甚高,雖然超泥漿®本身為無色透明,但因鑽探產生之岩屑 可能被超泥漿®包裹而附著於孔壁上,使得光學造影的效果不佳,而聲波 造影由超音波能量回傳大小來描繪孔壁,所以不受雜質之影響。

由於不連續面位態資料量龐大,茲將位態挑選影像資料列於附錄B, 位態分布統計情形則留待4.2.3節說明。

(2) 軟弱層

軟弱層內含灰色黏土夾灰色板岩碎屑,可由聲波造影之聲波振幅與來回走時反應孔壁軟硬狀況,而光學式在孔內清晰可視的情況下亦可直接觀察軟弱帶的分布情況。圖 4.9 為 N-2 孔 54.0~56.0m 軟弱黏土層之孔內造

76

影與岩心照片比對結果,可看出聲波造影可由振幅探測出軟弱層內夾薄層 岩塊,而光學造影則難以看出;聲波振幅色調顏色較深處,表示回傳之聲 波能量較低,反應此段有極軟弱黏土層分布,但若岩心上有較細顆粒分 布,則造影影像將無法精確的顯示細顆粒,而光學造影影像亦難以顯示。 由以上結果判斷,孔內造影在軟弱層界定上的表現可以區別大範圍的分 層,但對軟弱層內部細微顆粒分布情況無法反應。

(3) 膠結物

聲波造影可由岩塊與土壤其硬度的不同,反應聲波反射振幅的大小差 別,藉此描繪出岩塊和土壤的膠結狀況;而光學造影也可藉由影像直接判 釋。圖 4.10 為 N-2 孔 53.0~54.0 m 的岩塊土壤膠結情況與岩心比對結果, 可知藉著聲波的反射能量反應顆粒膠結狀況比光學影像更容易。但聲波造 影之資料影像並無法反應孔壁真實的色調,而由光學造影可觀察出不同色 調的表現,如圖 4.10 中石英脈的分布狀況。

由以上三點結果可知, 孔內造影可以輔助崩積地層岩心判釋, 而聲波 造影與光學造影各有其優缺點。聲波造影對於崩積地層中位態的解析、軟 弱層的分布情況以及膠結物,皆有良好的解析度, 而光學造影則受限孔內 水的清晰度, 但光學造影可反應孔壁真正的色調表現, 如白色石英脈的分 布, 而聲波造影則無法分辨。

77



圖 4.6 N-1 孔 18.60~18.90m 破碎帶狀況



圖 4.7 N-1 孔 28.0~29.0m 孔內聲射造影結果與岩心比對



圖 4.8 聲波式與光學式孔內造影對於裂隙的表現比較



54.0~56.0m 岩心照片

圖 4.9 N-2 孔 54.0~56.0 m 軟弱層造影與岩心比對結果



4.2.3 位態資料挑選與分層位態統計結果

孔內造影量測資料必須匯入專用解析軟體「RGLDIP」程式進行分 析。聲波式資料由來回走時與振幅的分佈狀況為挑選資料參考的依據,而 光學式資料則直接由孔壁影像直接判讀。圖 4.11 為 N-1 孔 27.10~33.00 m 聲波造影位態資料挑選成果例。劈理面位態資料標註為「Primarystructure」,節理面資料則標註為「Fracture」。

各崩體分區位態資料之立體投影圖統計結果如圖 4.12~圖 4.16。分析 的過程首先由鑽探岩心判釋結果先進行初步大範圍分層,由圖 4.2 之崩體 分區示意圖來看,以含黏土之軟弱層為分區邊界,因為此區並無位態資 料,且為滑動面所在位置; N-2 孔 67.80~80.00 m 為含節理面之板岩塊視為新鮮岩盤,則 N-1 孔與 N-2 孔位態資料涵蓋範圍如表 4.2 與表 4.3 所示,分區統計之平均劈理位態結果列於表 4.4。

由劈理位態統計結果顯示,新鮮岩盤平均劈理位態為N57°E/46°SE。 由下邊坡之N-1 孔量測到的A崩體平均劈理位態為N53°E/35°SE,而由上 邊坡之N-2 孔量測到的A崩體平均劈理位態則為N68°E/34°NW,上下邊 坡呈現傾向相反的現象。由下邊坡N-1 孔量測到的B崩體平均劈理位態 為N68°E/32°SE,而由上邊坡之N-2 孔量測到的B崩體平均劈理位態為 N76°E/42°SE,其位態大略一致。C崩體由於僅量測到三筆位態資料,資 料數量太少,並不進行統計。





圖 4.11 N-1 孔 27.1~30.1 m 孔內聲波造影資料挑選結果

深度(m)	分類 代碼	層差(m)	區間描述	劈理位態 資料筆數	說明
0~2.20	BF	2.20	回话上		
2.20~13.70	SY'	11.50	四項工的國人拓出	0	C崩體
13.70~15.70	SG'	2.00	兴风儿极名		
15.70~18.90	С	3.20	軟弱帶	0	滑動介面
18.90~23.70	SG	4.80	国化七些	12	R 品融
23.70~26.20	SJ	2.50	風化极名	12	D朋庭
26.20~27.10	С	0.90	軟弱帶	0	滑動介面
27.10~30.85	SJ	3.75	田化七世	42	A崩體
30.85~40.00	SG	9.15	风化极石		

表 4.2 N-1 孔位態資料分區說明

表 4.3 N-2 孔位態資料分區說明

深度(m)	分類代碼	層差(m)	岩性描述	劈理位態 資料筆數	說明
0~13.17	BF	13.17	E A		
13.17~17.75	SY'	4.58	回填土	3	C崩體
17.75~26.15	SG'	8.40	兴風化极名		
26.15~29.80	С	3.65	軟弱帶	0	滑動介面
29.80~38.50	SG'	8.70			
38.50~41.35	SJ	2.85			
41.35~42.40	SG'	1.05	風化板岩	35	B崩體
42.40~44.10	SJ	1.70			
44.10~52.80	SG'	8.70			
52.80~56.80	С	4.00	軟弱帶	0	滑動介面
56.80~59.35	SG'	2.55			
59.35~63.47	SJ	4.12			
63.47~64.40	SG	0.93	風化板岩	30	A崩體
64.40~66.75	SJ	2.35			
66.75~67.80	SG	1.05			
67.80~80.00	SJ	12.20	新鮮板岩	12	不動層

孔位	深度(m)	平均劈理位態	說明
N-1	27.10~40.00	N53°E/35°SE	A崩體
	18.90~27.10	N68°E/32°SE	B崩體
N-2	67.80~80.00	N57°E/46°SE	新鮮岩盤
	52.80~67.80	N68°E/34°NW	A崩體
	26.15~52.80	N76°E/42°SE	B崩體

表 4.4 N-1 與 N-2 孔劈理位態分區統計結果



圖 4.12 N-1 孔 27.10~40.00 m(A 崩體)劈理位態立體投影圖



圖 4.13 N-1 孔 18.90~26.20 m(B 崩體) 劈理位態立體投影圖



圖 4.14 N-2 孔 67.80~80.00 m(新鮮岩盤)劈理位態立體投影圖



圖 4.15 N-2 孔 52.80~67.80 m(A 崩體) 劈理位態立體投影圖



4.3 現地孔內震波量測結果與討論

4.3.1 波速量測結果

本研究針對梨山崩積地區之 B-9 滑動體 N-1 孔位施作懸垂式孔內 P-S 波量測。N-1 孔深為 40 m,考慮鑽探後孔底埋沒與探測管部分連結總長 度共 5 m 兩項因素,則試驗施作深度定為地表下 4.0 m 至地表下 30.0 m。 施作前埋置 2.5 英吋孔徑之 PVC 管,在管壁處約間隔 0.5 cm 鑽一小孔, 再以不織布包紮後埋放於孔內, PVC 管與鑚孔孔壁間填滿粗砂並於孔口 灌漿以固定 PVC 管, PVC 管埋設完成後方行施測。由於試驗過程中孔內 必須充滿水為介質, N-1 孔於試驗施作當日,其地下水位面約在 19.5 m 處,故加水使其地水位暫時上升以供試驗施作。

本研究進行孔內震波量測時,每次量測之間距設為1m,因此在量測 深度自4m至30m理應共計27個資料點,但能夠挑選出P波之初達波 與S波波幅反向之資料點僅20~30m之間共11點,再經式(4-1)的計算方 式,將地層深度相對應之波速列於表4.6所示,P波波速介於 1220(m/s)~2174(m/s)之間,而S波波速介於360(m/s)~1020(m/s)之間。

4.3.2 波速資料討論

圖 4.17 為每筆施測深度與所得之 P 波波形對照圖, 垂直方向敲擊之 結果 V1、V2 在地表下 4~20 m 的波形資料相當不明顯, 地表下 20~24 m 的 P 波速度較為一致, 地表下 25~30 m 則是另一 P 波波速相似區, 較地 表下 20~24 m 為快。

圖 4.18 為每筆施測深度與所得之 S 波波形對照圖,水平方向敲擊之 H1、H2 在深度 4~20 m 雖然有波型資料呈現,但應非 S 波,為管波(pipe Wave)的成分居高,其可能原因在於放置 PVC 管時,水泥砂漿由 18.60~18.90 m 處之裂隙流失,以致回填不確實或回填品質較差而產生較 多的孔隙,又或是施作實驗前充填之孔內水在試驗施測期間流失,而回到 原先地下水面之位置。H1 在地表下 20~30 m 處,P 波之初達波在 5ms 左 右出現,H2 在地表下 20~30 m 處,P 波初達波也在 5ms 左右出現,但波 形的能量小於 H1。S 波出現在 17ms 附近,波型反向明顯。

將 20~30 m 之 P 波波速、S 波波速資料以及岩心判釋結果相互比對如 圖 4.19 所示。由圖 4.19 可看出,整體波速隨者深度的增加而提高,但增 加的幅度不大,26.20~27.10 m 處之灰色黏土夾灰色板岩碎屑(C),此軟弱 層之波速有突然偏低的現象。

S/ ==	ELSA ALS	
Depth(m)	V _p (m/s)	V _s (m/s)
20.0	181785.7	963.0
21.0	1666.7	709.6
22.0	2173.9	359.5
23.0	1639.3	1019.6
24.0	1562.5	839.3
25.0	1851.9	779.4
26.0	1219.5	595.6
27.0	1428.6	724.9
28.0	1886.8	899.6
29.0	1369.9	643.2
30.0	1960.8	552.7

表 4.5 N-1 孔位 P-S Logging 量測波速統計表



圖 4.18 N-1 孔 S 波波形訊號與深度比對圖

