Journal of Taiwan Agricultural Engineering Vol. 63, No. 4, December 2017

結合系集降雨預報之淺層崩塌預警模式

Landslide Warning System Integrated with Ensemble Rainfall Forecasts

財團法人國家實驗研究院 台灣颱風洪水研究中心 副研究員

何瑞益

Jui-Yi Ho

財團法人國家實驗研究院

台灣颱風洪水研究中心

佐理研究員

河海工程學系特聘教授 財團法人國家實驗研究院 台灣颱風洪水研究中心 兼任資深顧問 *

國立海洋大學

李 光 敦

Kwan Tun Lee

國立臺灣大學 大氣科學系教授 財團法人國家實驗研究院 台灣颱風洪水研究中心 主任

黃 琇 蔓

Xiu-Man Huang

李 清 勝

Cheng-Shang Lee

摘 要

臺灣山區地形陡峭與地質脆弱,再加上颱風來臨時所帶來的豐沛雨量,往往造成崩塌等坡地災害的發生。欲有效降低颱風與豪雨所帶來的坡地災害損失,除必要的工程方法外,亦須配合適當的災害預警和應變措施,在災前掌握颱風與豪雨動態,因此準確的定量降雨預報技術和崩塌模擬能力,是坡地崩塌預警減災的重要環節。

本研究採用系集定量降雨預報技術,彌補單一模式預報的不確定性,以提供未 來的降雨預報。此外,研究中採用無限邊坡穩定分析理論與地形指數模式為基礎, 建置物理型淺層崩塌預警模式。此模式不僅可考量集水區地文特性,並能分析降雨 強度對於飽和水位之變化,進而計算集水區中邊坡安全係數,藉此判斷淺層崩塌災 害可能發生的時間。

本研究選用台9甲線10.2K上邊坡集水區為示範集水區,以及10場颱風事件資

^{*}通訊作者,國立臺灣海洋大學河海工程學系教授,20224基隆市中正區北寧路2號,E-mail: ktlee@ntou.edu.tw

料,逐時進行 6 小時之崩塌預警。研究中並採用可偵測率、誤報率、預兆得分以及 正確率,以此評估結合系集降雨預報之坡面崩塌警戒模式之優劣程度。研究結果顯 示,模式對於淺層崩塌發生時間偵測率為 0.73 以上;誤報率低於 0.33;預兆得分 0.53 以上。冀於往後坡地災害產生前,能提供相關單位作為災害應變之參考依據,以保 障民眾生命財產的安全。

關鍵詞:系集定量降雨預報、崩塌預警模式、飽和水位變化。

ABSTRACT

Taiwan is prone to hillslope disasters in the mountain area because of its special topographical, geological, and hydrological conditions. During typhoons and rainstorms, severe shallow landslides frequently occur. To mitigate the impact of shallow landslides, not only the structural measures are necessary, but also adequate warning systems and contingency measures must be executed. Hence, precise precipitation forecasts and landslide prediction are the most important measures in practice.

To account for inherent weather uncertainties precipitation forecasts based on ensemble model predictions was adopted in this project instead of using a single model output. A shallow landslide prediction model based on infinite-slope model and TOPMODEL was developed. In considering detail topographic characteristics of the subcatchment, the proposed model can estimate the change of saturated water level during rainstorms, and then link with the slope instability analysis to clarify whether shallow landslides can occur in the subcatchment.

The subcatchment on No. 9A Highway at 10.2 K was selected as the test sites for landslide predictions with a lead time of 6 hours. Hydrological data and landslide observed records from 10 typhoons events were used to verify the applicability of the model. Four indexes including the probability of detection (POD), false alarm ratio (FAR), and threat score (TS) were adopted to assess the performance of the model. The results indicated that the POD for the landslide prediction by using the proposed model was higher than 0.73, the FAR was lower than 0.33, and the TS was higher than 0.53. It is promising to apply the proposed model for landslide early warnings to reduce the loss of life and property.

Keywords: ensemble rainfall forecasts, landslide warning system, changes in saturated water levels.



臺灣位處於西北太平洋颱風發展的主要路徑上,據中央氣象局統計臺灣近百年平均每年遭受 3~4 個颱風侵襲。且因臺灣山區地形陡峭與地質脆弱,再加上颱風來臨時所帶來的豐沛雨量,

往往造成崩塌及土石流的發生,如 2015 年 8 月 蘇迪勒颱風造成新店、烏來山區發生 7 處崩塌與 土石流的災情,亦造成連外道路中斷,形成孤島 危機。因此如何應用山區之降雨預報資訊建立準 確的山區坡地災害警戒模式,並適時提出警訊, 減少財產損失及人員傷亡,乃為現今相當重要之 課題。

欲有效降低颱風與豪雨所帶來的坡地災害 指失,除必要的工程方法外,亦須配合適當的災 害預警和應變措施,在災前掌握颱風與豪雨動 態,因此準確的定量降雨預報技術和災害模擬能 力,是坡地崩塌預警減災的重要環節。近年有關 颱風降雨預報技術之研究中,依其理論基礎可大 致概分為物理型預報模式與統計型預報模式兩 大類型。物理型預報模式乃基於大氣動力理論之 前提下,配合數值計算方法,建置颱風降雨預報 模式。因此,使用物理型預報模式可在較完整之 物理架構考量下,進行颱風降雨的模擬與預報。 國內學研界曾使用由美國賓州州立大學 (Pennsylvania State University, PSU)與美國國家 大氣研究中心(National Center for Atmospheric Research, NCAR)共同發展之第五代中尺度大氣 動力區域數值模式(Fifth-Generation Mesoscale Meteorological Model, MM5),以及同為 NCAR 所發展的新一代中尺度數值天氣預報模式 (Weather Research and Forecasting Model, WRF) 模擬侵台颱風,進行物理參數的系集模擬實驗, 結果顯示選擇適合的物理參數法可模擬出較佳 的颱風路徑及降雨分佈。由於數值天氣模式預報 有其極限,加以大氣的隨機特性,單一模式預報 皆有其一定程度之不確定性,無法完全正確預報 實際的天氣狀況。因此,需透過系統性的分析與 研究,選取最佳化之模式組合,發展系集預報技 術,以降低大氣預報之不確定性。就全球模式或 區域模式,莫不極力發展系集預報系統,如歐洲 氣象中心(ECMWF)作業中心每日產生 51 個成 員,15天預報的全球系集預報產品,該系集產品 對於颱風路徑預報所提供之客觀的預報不確定 性,在中央氣象局預報中心實際預報作業上扮演 重要的角色。美國國家環境預報中心(NCEP)提供 每日 88 個系集成員與 16 天的預報結果。在亞洲 地區,日本氣象廳(JMA)的 Medium-Range Ensemble Prediction Model 採用的預報樣本 51 組, 利用全球模式預報進行系集預報,垂直方向為40 層。韓國氣象局(KMA)則利用全球模式預報進行 系集預報,垂直方向為40層,預報樣本32組。

(李與洪,2011)。

而針對坡地災害預警的部分,傳統方式多採 用歷史觀測雨量資料配合崩塌災害發生事件紀 錄,以統計方法計算致災雨量門檻值,藉此進行 崩塌預警之工作。如 Caine (1980)與 Hong *et al.* (2006)蒐集世界各地曾發生坡地之降雨強度與降 雨延時資料,藉由這些紀錄資料點的下限,以統 計迴歸方式決定坡地災害發生之臨界關係。

Cannon and Ellen (1985)與 Wieczorek (1987) 利用相同的方法,調查美國加州舊金山灣地區多 場崩塌資料與加州 La Honda 鎮之單場崩塌資料, 分析坡地災害與降雨之關係。Keefer et al. (1987) 利用 Caine (1980), Cannon and Ellen (1985)及 Wieczoreck (1987)所收集之資料,以平均降雨強 度及降雨延時之關係,建立坡地災害發生之臨界 降雨條件。Lee et al. (2009)利用多變量統計法進 行特定區域之山崩潛勢分析,並以 2001 年桃芝 颱風事件作為模式訓練案例,而後選用 2004 年 敏督利颱風為模式測試。由分析結果可知,最大 降雨強度為模式中主控因子,並應用於台灣中部 得到良好之山崩預測結果。然而不同地區之堆積 物特性、集水區坡度、地質、地貌以及氣候條件, 所能激發坡地災害所需之降雨條件應有所不同, 因此統計分析之崩塌預警仍有其極限。

而集水區邊坡穩定之物理方法常採用無限 邊坡理論(Skempton and Delory, 1957),其方法乃 由土體之阻滯力 τ_r (resistance force)及驅動力 τ_d (driving force)之比值,計算土體之安全係數 FS (factor of safety, $FS = \tau_r/\tau_d$),以此安全係數 FS 評 估是否會發生崩塌。如 Iverson (2000)利用 Richards 方程式之簡單解析解,計算不考慮超滲 降雨作用下,其斜坡下之飽和與未飽和入滲,並 利用無限邊坡穩定分析,模擬飽和水位上升造成 邊坡破壞情形。Casadei et al. (2003)運用無限邊坡 理論結合水文模式,配合 1950 至 1998 年之日雨 量,模擬驗證加州 San Mateo County 集水區之淺 層崩塌災害發生時間與位置。近年來隨著地理資 訊系統的發展,可根據高解析度之集水區地文、 水文、以及土地使用等空間資訊,配合邊坡穩定 理論與地形性水文模式,以進行崩塌災害模擬



圖 1 臺灣定量降雨系集預報實驗(TAPEX)展示平台。

(Lee and Ho, 2009; Ho and Lee, 2017) \circ

本研究採用系集定量降雨預報技術,以彌補 單一模式預報的不足,藉由多個不同的系集成員 預報,期望系統能包含模式預報的不確定性,並 且能將其不確定性量化,以提供未來的降雨預 報。此外,採用地形性水文模式配合數值高程模 式,以考量集水區水流匯集之情況,進而建置集 水區坡面崩塌預警分析模式,藉此反應降雨情形 與集水區地形與水流之匯集狀況,並分析飽和水 位與坡面穩定安全係數變化情況,以計算可能產 生坡面崩塌之位置與時間。冀於往後坡地災害產 生前,能迅速地完成分析工作,以掌握可能致災 之時間與範圍,並提供相關單位作為災害應變之 參考依據,以保障民眾生命財產的安全。

二、研究方法

本研究應用 Ho and Lee (2017)所發展的 SIMTOP 模式(Shallow landslide prediction based on Infinite slope Model and TOPMODEL)進行淺 層崩塌模擬,分別建構地形性水文模式與邊坡穩 定分析模式,以模擬降雨期間集水區表層土壤飽 和水位與坡面安全係數的變化,藉此預測集水區 中發生坡面崩塌之時間與位置。同時,為增加災 害應變之所需時間,故應用 SIMTOP 模式結合系 集定量降雨預報實驗(TAPEX),以建構完整之集 水區淺層崩塌即時預警模式。此外,研究中採用 三種評估指標,以此分析此集水區淺層崩塌即時 預警模式之優劣程度,茲將相關研究方法說明如 下。

2.1 系集定量降雨預報實驗(TAPEX)

由於氣象預報本身有其區域性特徵與不確 定性,且無法直接移植國外之研究成果,需透過 大量之分析研究,歸納最適用於臺灣地區複雜地 形之模式設定。如圖1所示,台灣颱風洪水研究 中心於 99 年起進行「臺灣定量降雨系集預報實 驗 (Taiwan Cooperative Precipitation Ensemble Forecast Experiment, TAPEX)」, 其目的在研發測 試定量降雨預報技術並增加災防單位應變作業 時可參考之資訊,協助提升災害防救效能。此實 驗結合學研界(臺灣大學、中央大學、臺灣師範大 學及文化大學)與作業單位(中央氣象局)之研發 能量,並結合國家高速網路與計算中心的計算資 源及國家災害防救科技中心的實務經驗。於颱風 影響臺灣期間,每日產出4次即時高解析度臺灣 地區天氣狀況並利用系集統計方法與機率預報 概念,分析颱風路徑與雨量分布,並提供致災性 雨量的機率預報。104年實驗成員新增至27個系 集成員,其模式包含 21 組 WRF 模式(Weather Research and Forecasting Model)、2 組第五代中尺 度氣象模式(The Fifth-Generation NCAR/Penn State Mesoscale Model, MM5),2 組雲解析風暴模式(Cloud-Resolving Storm Simulator, CReSS)以及2組 HWRF模式(Hurricane Weather Research and Forecasting Model)。本研究採用系集定量降雨預報實驗之分析結果,結合各雨量站即時回傳資料,進行每小時滾動式更新,以作為集水區淺層崩塌即時預警模式之輸入。

2.2 SIMTOP 模式

SIMTOP 模式乃採用無限邊坡穩定分析 (Skempton and Delory, 1957)作為坡面穩定分析 之基礎。因降雨入滲所造成崩塌的深度,通常遠 小於坡地的長度與寬度,故可利用無限邊坡穩定 分析,探討邊坡之穩定性。無限邊坡穩定分析乃 由土體之阻滯力 τ_r (resistance force)以及土體下 滑驅動力 τ_d (driving force)之比值,即為土體之安 全係數 *FS* (factor of safety)表示土體之穩定與否; 其判斷式可表示如下

 $FS = \frac{\tau_r}{\tau_d}$ = $\frac{C + \rho_s gD \cos^2 \beta \tan \phi - \rho_w gh_w(t) \cos^2 \beta \tan \phi}{\rho_s gD \sin \beta \cos \beta}$.(1)

式中 *C*為有效凝聚力[N/m²]; ρ_s 為飽和土壤密度 [kg/m³] ρ_w 為水體密度[kg/m³]; β 為地表面之傾斜 坡角; ϕ 為內摩擦角;g為重力加速度(= 9.81 m/s²), *D*為土壤厚度[m]; $h_w(t)$ 為 *t* 時刻之飽和水位高度 [m]。當土體安全係數之 *FS* = 1 時,即土體之驅 動力等於阻滯力,此時邊坡土體將處於臨界狀 態。當土體安全係數之 *FS* < 1 時,即土體之驅 動力大於阻滯力,此時邊坡土體將會產生滑動 或破壞之不穩定情形。反之,當 *FS* > 1 時,即 土體之下滑驅動力小於阻滯力,此時邊坡土體 會呈穩定情形。上式目前已被廣泛地使用在邊 坡穩 定性之評估 (Montgomery and Dietrich, 1994; Wu and Sidle, 1995; Casadei *et al.*, 2003; Apip *et al.*, 2010; Zizioli *et al.*, 2013)。

由式(1)中可發現,安全係數會隨著飽和水位 之昇降而變動,是以可利用地形性水文模式模擬 飽和水位高度(h_w)隨時間變化之情形,而達到集 水區坡面穩定性之分析。本研究選用地形指數模 式(TOPMODEL; Beven and Kirkby, 1979)進行集 水區水文模擬,此模式乃是一個以地形特性為基 礎的半分布水文模式(semi-distributed model)。當 累積雨量超過入滲容量時,使得飽和含水層之水 位逐漸上升,因此可以藉由集水區地形與土壤條 件,推求地表與飽和含水層之間的距離。地形指 數模式劃分逕流貯蓄機制為根系層(root zone)、 未飽和含水層(unsaturated zone)與飽和含水層 (saturated zone);並定義地表與飽和含水層間之 距離為飽和水位深度 z_j。因此距滑動面以上之飽 和水位高度 h_{wj} 可表示為

式中 $h_{wj}(t)$ 為 t 時刻之 j 格點飽和水位高度; D_j 為 j 格點之土壤厚度; $\overline{z}(t)$ 為 t 時刻飽和水位深度 之平均值; m 為模式係數,可藉由流量退水紀錄 求得; a 與 $tan\beta$ 為流經 j 位置點之單位寬度集流 面積與地表坡度; $ln(a/tan\beta)$ 為 j 位置點的地形指 數(topographic index, Kirkby, 1975), λ 為集水區 所有位置點地形指數值之平均。而 t 時刻飽和含 水層的平均深度可計算如下

$$\overline{z}(t+1) = \overline{z}(t) + Q_b(t) \cdot \Delta t - Q_v(t) \cdot \Delta t \dots \dots (3)$$

式中 $\bar{z}(t)$ 為t時刻飽和水位深度之平均值; $Q_b(t)$ 為t時刻集水區出口處之飽和含水層出流量; $Q_s(t)$ 為t時刻飽和含水層平均補注量。

由於傳統無限邊坡分析理論乃採用網格計 算方式,並以安全係數判斷穩定格點與不穩定格 點。然而,實際情況中格點與格點間具有相互影 響之效應,如該網格判定為不穩定格點時,可能 因鄰近穩定網格影響,使致該格點無法崩落,形 成穩定的情況。為減少格點間相互之影響,本研 究乃以集水區平均安全係數評估集水區淺層崩 塌發生與否,並藉由(2)式將(1)式重新表示為:

式中 $\overline{FS}(t)$ 為 t 時刻之集水區平均安全係數; N 為集水區格點數。當集水區平均安全係數 $\overline{FS}(t) < 1$ 時,即 t 時刻之整體土壤驅動力大於阻 滯力,此時集水區中將會產生淺層崩塌之不穩定 情形。反之,當 $\overline{FS}(t) > 1$ 時,即 t 時刻之整體土 壤下滑驅動力小於阻滯力,此時邊坡土體會呈穩 定情形。

2.3 整合 TAPEX 與 SIMTOP 模式

本研究應用颱洪中心 TAPEX 中由物理型數 值天氣模式產出之 20 組雨量預估資訊,結合地 面實體雨量測站之即時觀測雨量資料,逐時滾動 更新集水區中之未來 6 小時雨量預估資訊,並配 合 SIMTOP 模式即時演算,產出示範區域未來 1~6 小時的集水區平均安全係數。並計算各組系 集成員未來 1~6 小時的集水區平均安全係數,可 表示為

$$\left\{m_1\left[\overline{FS}_{t=1-6h}\right] \quad m_2\left[\overline{FS}_{t=1-6h}\right] \dots m_i\left[\overline{FS}_{t=1-6h}\right]\right\}$$
(5)

式中 *m_i*為編號第 *i* 組的系集成員(member)。研究 中為避免系集成員過度高估與低估的情況發生, 採用四分位排序之分析方法,去除整體之前後各 25%之系集成員,留下排序為 25~75%之系集成 員。同時,研究中應用單位步階函數(unit step function),以此判斷各系集成員之預報雨量是否 會產生淺層崩塌,如下所示

$$I_{i} = \begin{cases} 1 & \text{if } m_{i} \left[\overline{FS}_{t=1-6h} \right] < 1 & \text{Unstable} \\ 0 & \text{if } m_{i} \left[\overline{FS}_{t=1-6h} \right] \ge 1 & \text{Stable} \end{cases} ..(6)$$

當未來6小時系集成員之土體安全係數小於 1時(m_i[FS_{t=1-6h}]<1),則單位步階函數設定為 1(I_i=1),表示此系集成員之未來6小時預報雨量 將造成坡面之驅動力大於阻滯力,此時集水區中 將會產生淺層崩塌之不穩定情形。反之,當未來 6小時之系集成員所分析集水區平均安全係數大 於或等於1時 $(m_i \left[\overline{FS}_{t=1-6h} \right] \ge 1$),則單位步階函 數設定為0 $(I_n = 0)$,即此系集成員 m_i 之未來6小 時預報雨量將造成土體之下滑驅動力小於阻滯 力,此時邊坡土體會呈穩定情形。又配合機率預 報之概念,彙整各系集成員之結果,計算淺層崩 塌發生機率,如下所示

$$P_{t=1-6h} = \frac{1}{n} [I_{1,t=1-6h} + I_{2,t=1-6h} + \dots + I_{n,t=1-6h}]$$
(7)

式中Pt=1-6h為未來6小時中可能發生淺層崩塌的 機率,其機率值介於0到1。本研究假設以淺層 崩塌機率為0.5作為門檻值(代表有一半以上的系 集成員判定危險),表示當機率大於或等於 0.5(Prel-6h > 0.5)時,將判斷會發生淺層崩塌;反 之,小於0.5時,模式判斷為穩定狀態。

2.4 評估指標

為評估模式對於淺層崩塌之優劣程度,可將 模式預報結果與實際觀測資料比對,利用誤差矩 陣判斷各模式之準確率,誤差矩陣可分為四種情 形,分別為有崩塌/有預測(hits)、有崩塌/無預測 (misses)、無崩塌/有預測(false alarms)、無崩塌/ 無預測(no events)(如表 1 所示)。故可利用其分類 結果,計算可偵測率(Probability of Detection, POD)、誤報率(False Alarm Ratio, FAR)以及預兆

表1 誤差矩陣

模擬 紀錄	崩塌	未崩塌
崩塌	有崩塌/有預測	有崩塌/無預測
	(hits)	(misses)
丰崩坦	無崩塌/有預測	無崩塌/無預測
不用初	(false alarms)	(no events)



圖 2 研究示範區域位置圖。

得分(Threat Score, TS)等三種評估指標,以確認 SIMTOP模式之適用性。其計算方式可表示如下 (Wilks, 2005; Schaefer, 1990)

$$POD = \frac{hits}{hits+misses} \dots (8)$$
$$FAR = \frac{false \ alarms}{hits+false \ alarms} \dots (9)$$

如(8)式所示,可偵測率(POD)表示有多少比例的 淺層崩塌事件被正確地預測,可偵測率(POD)之 範圍值為0到1,當可偵測率(POD)之值愈接近1, 表示模式預測效能愈佳。然而,可偵測率僅考慮 命中事件(hits)而忽略假警報事件,對於發生次數 較少的個案,其偵測率將會偏高。因此通常同時 考慮誤報率(FAR),如(9)式中誤報率(FAR)為描述 分析事件中有多少比例的事件是錯誤的假警報 (false alarms),當誤報率(FAR)之值愈接近0,表 示模式預測效能愈佳。此外,也可採用預兆得分 (TS)進行模式評估,(10)式中預兆得分(TS)同時考 慮假警報(false alarms)和失誤(misses)的事件,可 視為描述模式預報的正確率,而預兆得分(TS)之 範圍值為0到1,當預兆得分(TS)之值愈接近1, 表示模式預測效能愈佳;無預報能力時,預兆得分(TS)為0。

三、模式應用與分析

本研究首先分析省道台 9 甲線烏來段於 2010年至2016年9月30日所發生之淺層崩塌災 害,以進行長期評估模擬,藉此檢視 SIMTOP 模 式對於淺層崩塌之預測能力,另外選用崩塌降雨 強度-延時臨界曲線,以及台灣公路總局重點監控 路段雨量門檻值等3種方式,進行後續評估分析。 而後整合系集定量降雨預報之結果,進行淺層崩 塌預警模式分析與驗證。

3.1 研究區域概述

2015 年中颱蘇迪勒挾帶豪雨重創新北市烏 來區,造成忠治里地區台9甲9.8K、10.2K 處發 生嚴重的淺層崩塌與土石流災害,致使山區交通 中斷,造成烏來地區形成孤島,嚴重威脅當地居 民生命財產。故本研究選擇烏來忠治里地區為示 範集水區,其地理位置位於南勢溪流域,其地理 位置如圖2所示。南勢溪流域的平均高程約為870 公尺,最高高程為2,210公尺,平均坡度約0.562; 全區域地質屬於第三季亞變質岩區,地質包含大 桶山層(岩性為硬頁岩夾泥質砂岩)、乾溝層(岩性

位置	集水區	集水面積 A (km ²)	渠流長度 L _c (km)	平均坡度 S (m/m)	渠流坡度 S _c (m/m)
	Ι	0.53	1.39	0.495	0.229
Г	П	0.58	0.32	0.579	0.256
烏來	III	0.59	1.17	0.724	0.322
	IV	0.62	0.80	0.589	0.313
	V	0.37	0.10	0.467	0.271

表 2 研究集水區之地文因子

表 3 上龜山橋集水區之降雨逕流模擬分析事件

研究 集水區	暴雨事件	実峰雨量 累積雨量 降雨延時 (mm/hr) (mm) (hr)		洪峰流量 (m ³ /s)	檢定/驗證	
	1996/07/30	43.94	603.99	51	2320	檢定
1 备 1 长	1997/08/28	37.64	481.94	42	1550	驗證
上迴山倘	1998/10/04	25.88	399.01	81	708	驗證
	2000/08/22	25.47	315.44	41	788	驗證

為硬頁岩夾薄至厚層砂岩)、紅土台地堆積(岩性 為紅土、礫石、砂及粘土)、澳底層枋腳段、西村 層與巴陵層等。研究中為能充分瞭解所建立的地 形性水文模式的適用性與模式參數,以南勢溪下 游之上龜山橋集水區為模式應用集水區。配合觀 測雨量與流量資料,進行模式參數檢定與驗證工 作。此外,本研究根據行政院農業委員會水土保 持局之重大土砂災情報告與交通部公路總局公 路防救災資訊系統之歷史災害資料,故選取新北 市烏來區台9甲線5處易致災位置點之上邊坡集 水區進行分析(如圖2所示)。如表2所示,由數 值高程模式分析可得台 9 甲線集水區 I 面積為 0.53 平方公里,集水區平均坡度為 0.495;而集 水區 II (台 9 甲線 9.8K)面積為 0.58 平方公里,集 水區平均坡度為 0.579; 而集水區 III (台 9 甲線 10.2K) 面積為 0.59 平方公里,集水區平均坡度 為 0.724; 而集水區 IV 面積為 0.62 平方公里, 集 水區平均坡度為 0.589; 而集水區 V 面積為 0.37 平方公里,集水區平均坡度為 0.467。2010 年至 2016年期間,此區域經歷多場颱風豪雨事件,共 有3次嚴重的淺層崩塌災害事件,分別為蘇迪勒

颱風(2015年)、杜鵑颱風(2015年)以及梅姬颱風 (2016年)。

3.2 SIMTOP 模式長期分析

研究中首先為瞭解地形指數模式於颱洪期 間之逕流模擬情況,選用 1996/07/30、 1997/08/28、1998/10/04、2000/08/22 等四場暴 雨場次,如表3所示,進行小時流量之降雨逕流 模擬分析。對於上龜山橋流量站之逕流模擬結果, 為評估地形指數模式於逕流模擬結果之優劣程 度,因此利用洪峰流量誤差(EQ_n)、洪峰流量到達 時刻誤差(ET_p)、效率係數(CE)以及相關係數(CC) 等四種評鑑指標,以驗證地形指數模式於降雨逕 流模擬結果之適用性,其分析結果詳如表 4。由 表中可知最大洪峰流量誤差為 15.9%;最大洪峰 流量到達時刻誤差為1小時;而由效率係數與相 關係數可知,紀錄與模擬的流量歷線具有高度相 關性,顯示地形指數模式具有良好的逕流模擬結 果。由分析結果得知,研究集水區之退水參數 m 為 0.06m, 地表飽和土壤之水力傳導度 K_0 為 5 × 10⁻³ m/s,而根系層最大貯蓄量 S_{RZmax} 為 0.02 m。

研究集水區	暴雨事件	洪峰流量誤差 <i>EQp</i> (%)	洪峰流量到達時刻 誤差 <i>ETp</i> (hr)	效率係數 CE	相關係數 CC
	1996/07/30	15.9	1	0.883	0.978
上命上长	1997/08/28	6.1	-1	0.918	0.967
上龜山橋	1998/10/04	10.4	0	0.858	0.967
	2000/08/22	1.1	-1	0.805	0.965

表4 上龜山橋集水區逕流模擬結果

表 5 交通部公路總局重點監控路段雨量警戒標準 (2016年第7版)

位置	等級	雨量門檻值				
	黄色預警	$R_1 \ge 25 \text{ mm or } R_{24} \ge 200 \text{ mm}$				
臺 9 甲線 橙色警戒	橙色警戒	$R_1 \ge 35 \text{ mm or } R_{24} \ge 250 \text{ mm}$				
至 9 1 冰 (良 本 段)		(a) $R_1 \ge 50 \text{ mm}$				
(与不投)	紅色行動	(b) $R_1 \ge 45 \text{ mm}$ and $R_{24} \ge 350 \text{ mm}$				
		(c) $R_1 \ge 40 \text{ mm}$ and $R_{24} \ge 380 \text{ mm}$				

註: R1為前1小時累積雨量; R24為前24小時累積雨量

無限邊坡穩定分析所需土體參數,可經由現地土 壞採樣資料進行土壤顆粒比重與三軸壓縮實驗、 衛星影像辨釋(計算植生覆蓋指數)、以及現地觀 察邊坡處於臨界之崩塌型態。故採用土壤總體密 度 2000 kg/m³、內摩擦角 30 度、以及有效凝聚力 2.0 kPa 進行後續分析,上述土體參數均滿足物理 意義與前人研究之土體參數範圍,研究中以此單 一組模式參數進行 2010 年至 2016 年之模擬。

本研究所建立之 SIMTOP 模式乃是結合無限邊坡穩定分析理論與地形性水文模式分析結果,因此需要集水區詳細地文資料以進行模式演算。研究中採用內政部地政司 5m×5m 數值高程 資料,並採用 Lee (1998)之方式建立數值高程模 式,以推求水文模式中所需之地文因子(如表 2 所列)。研究中除了檢視 SIMTOP 模式對於淺層 崩塌之預測能力,另外選用崩塌降雨強度-延時臨 界曲線,以及台灣公路總局重點監控路段雨量門 檻值(如表 5)等 3 種方式,分析台 9 甲線烏來路 段於 2010 年至 2016 年所發生之淺層崩塌災害, 以進行長期評估模擬。

欲檢視本研究所發展的淺層崩塌模式之預 測能力,故研究區域於2010年1月1日至2016 年9月30日所發生之淺層崩塌災害,以進行長 期評估模擬。如圖3所示,上方藍線為時雨量紀 錄資料,下方五條曲線分別代表集水區 I、集水 區 II (台9甲9.8K)、集水區 III (台9甲10.2K)、 集水區 IV 以及集水區 V 之集水區空間平均安全 係數(FS)之變化曲線。其中平均安全係數會隨降 雨強度大小而產生變化,其原因乃由於降雨量增 加,導致更多的水份入滲於土壤中,當累積雨量 招過入滲容量時,造成飽和含水層之水位逐漸抬 升,即距滑動面以上之飽和水位昇高,產生淺層 崩塌之可能性亦隨之增加。研究集水區中編號 I 號、IV 號與 V 號集水區之平均安全係數在 2010 年1月1日至2016年9月30日期間皆大於1, 表示該三個集水區處於穩定狀態;而在 2015 年 蘇迪勒與杜鵑颱風期間,Ⅱ號集水區平均安全係 數卻有小於 1 之時段; 而在 2012 年蘇拉颱風、 2015 年蘇迪勒與杜鵑颱風、2016 年梅姬颱風期 間,III 號集水區平均安全係數卻有小於1之時 段。表示 II 號(台 9 甲線 9.8K)與 III 號(台 9 甲線 10.2K)集水區曾於上述颱風期間處於不穩定狀 態,上述兩處集水區均與紀錄發生淺層崩塌位置 吻合,且與淺層崩塌發生事件大致相符,因此本



圖 3

模式在淺層崩塌區域上的預測與紀錄結果相 符。

如表6所示,研究中除了檢視 SIMTOP 模式 對於淺層崩塌之預測能力,另外選用崩塌降雨強 度-延時臨界曲線,以及台灣公路總局重點監控路 段雨量門檻值等3種方式。分析研究區域於2010 年1月1日至2016年9月30日所發生之淺層崩 塌災害,以進行長期評估模擬。研究中以最為危 險的編號 III 集水區(台9甲線 10.2K)為例,進行 後續詳細評估討論。如表7所示,依SIMTOP模 式分析結果比對實際災害資料後,對於集水區 III 之山區淺層崩塌災害可偵測率(POD)為 1.00 (8 式), 誤報率(FAR)為 0.25 (9 式), 以及預兆得分 (TS)為0.75 (10式),其分析結果均優於 Hong et al. (2006)與 Caine (1980)之崩塌降雨強度-延時臨界 曲線以及公路總局黃色預警、橙色警戒、紅色行 動之分析結果。上述分析顯示,本研究所發展的 SIMTOP 模式, 在預測集水區 III (台9甲10.2K) 發生之淺層崩塌災害時間上,能有良好的預測結 果。

	四工市小			最大累積雨量 (mm)		崩塌	崩塌 臨界雨量線		公	路總	局	本研究	
	降雨事件	1-h	3-h	6-h	12-h	24-h	Y/N	Hong	Caine	黃	橘	紅	$\overline{FS} < 1$
2010/02/11	rainstorm	12.0	29.0	32.0	32.0	33.0		v	v				
2010/05/29	rainstorm	20.0	45.0	50.0	55.0	64.0		v	v				
2010/06/22	rainstorm	32.0	69.0	73.0	73.0	77.0		v	v	v			
2010/06/23	rainstorm	26.0	42.0	43.0	43.0	97.0		v	v	v			
2010/06/28	rainstorm	18.0	22.0	22.0	26.0	32.0		v					
2010/07/14	rainstorm	17.0	20.0	20.0	20.0	20.0		v					
2010/08/14	rainstorm	35.0	41.0	41.0	41.0	41.0		v	v	v	v		
2010/08/30	Typhoon Namtheun	15.0	37.0	43.0	46.0	64.0		v	v				
2010/09/03	rainstorm	25.0	25.0	25.0	25.0	25.0		v	v	v			
2010/09/11	rainstorm	18.0	20.0	20.0	20.0	21.0		v					
2010/09/19	Typhoon Fanapi	22.0	42.0	68.0	104.0	138.0		v	v				
2010/10/21	Typhoon Megi	26.0	69.0	96.0	171.0	308.0		v	v	v	\mathbf{v}		
2010/10/25	rainstorm	25.0	59.0	94.0	125.0	138.0		v	v	v			
2010/11/25	rainstorm	8.0	21.0	40.0	63.0	65.0		v					
2011/05/12	rainstorm	67.0	123.0	125.0	129.0	139.0		v	v	v	\mathbf{v}	v	
2011/05/14	rainstorm	18.0	29.0	48.0	76.0	85.0		v	v				
2011/05/27	Typhoon Songda	13.0	28.0	41.0	53.0	74.0		v	v				
2011/06/12	rainstorm	41.0	85.0	102.0	102.0	102.0		v	v	v	\mathbf{v}		
2011/06/16	rainstorm	25.0	31.0	31.0	31.0	44.0		v	v	v			
2011/06/25	Typhoon Meari	45.0	65.0	149.0	190.0	213.0		v	v	v	\mathbf{v}		
2011/06/28	rainstorm	16.0	30.0	31.0	31.0	34.0		v	v				
2011/07/15	rainstorm	22.0	41.0	44.0	45.0	45.0		v	v				
2011/07/25	rainstorm	22.0	22.0	22.0	22.0	22.0		v	v				
2011/07/26	rainstorm	43.0	67.0	67.0	67.0	67.0		v	v	v	\mathbf{v}		
2011/08/28	Typhoon Nanmadol	14.0	27.0	47.0	70.0	119.0		v	v				
2011/09/02	rainstorm	20.0	24.0	24.0	24.0	30.0		v	v				
2011/09/15	rainstorm	19.0	19.0	20.0	20.0	20.0		v	v				
2011/10/01	rainstorm	27.0	53.0	91.0	113.0	127.0		v	v	v			
2011/10/03	rainstorm	22.0	53.0	86.0	120.0	201.0		v	v	v			
2011/10/13	rainstorm	42.0	62.0	62.0	62.0	62.0		v	v	v	v		
2012/02/24	rainstorm	11.0	24.0	44.0	78.0	88.0		v	v				
2012/04/11	rainstorm	22.0	39.0	57.0	57.0	57.0		v	v				
2012/04/11	rainstorm	22.0	39.0	57.0	57.0	57.0		v	v				
2012/04/20	rainstorm	22.0	24.0	27.0	39.0	39.0		v	v				
2012/04/26	rainstorm	18.0	32.0	40.0	49.0	73.0		v	v				
2012/05/04	rainstorm	11.0	27.0	35.0	41.0	42.0		v					
2012/05/09	rainstorm	27.0	39.0	41.0	41.0	41.0		v	v	v			
2012/05/15	rainstorm	20.0	38.0	45.0	45.0	45.0		v	v				
2012/05/17	rainstorm	16.0	30.0	33.0	33.0	50.0		v	v				
2012/05/19	rainstorm	25.0	38.0	40.0	40.0	44.0		v	v	v			
2012/05/30	rainstorm	19.0	45.0	54.0	57.0	85.0		v	v				
2012/06/08	rainstorm	16.0	28.0	28.0	28.0	28.0		v	v				
2012/06/12	rainstorm	29.0	69.0	108.0	168.0	233.0		v	v	v			
2012/06/16	rainstorm	40.0	61.0	61.0	61.0	70.0		v	v	v	v		
2012/06/26	rainstorm	17.0	28.0	28.0	28.0	28.0		v	v				
2012/08/03	Typhoon Saola	41.0	118.0	183.0	270.0	367.0	v	v	v	v	v		v
2012/08/09	rainstorm	27.0	44.0	47.0	47.0	47.0		v	v	v			
2012/08/11	rainstorm	19.0	27.0	27.0	27.0	27.0		v	v				
2012/08/17	rainstorm	27.0	34.0	35.0	35.0	35.0		v	v	v			
2012/08/22	Typhoon Tembin	29.0	56.0	68.0	77.0	95.0		v	v	v			
2012/09/14	rainstorm	22.0	50.0	58.0	63.0	65.0		v	v				
2012/09/15	rainstorm	15.0	30.0	42.0	51.0	113.0		v					
2012/11/22	rainstorm	19.0	25.0	33.0	33.0	33.0		v	v				

表 6 各颱風豪雨場次之淺層崩塌分析結果(續)

降雨東化		最大累積雨量 (mm)				崩塌	崩塌 臨界雨量線			公路總局 本研究			
	降雨事件	1-h	3-h	6-h	12-h	24-h	Y/N	Hong	Caine	黃	橘	紅	$\overline{FS} < 1$
2012/11/23	rainstorm	23.0	50.0	60.0	74.0	92.0		v	v				
2012/12/08	rainstorm	8.0	22.0	39.0	60.0	88.0		v					
2013/03/28	rainstorm	17.0	21.0	22.0	23.0	26.0		v					
2013/05/11	rainstorm	10.0	28.0	41.0	52.0	58.0		v	v				
2013/05/12	rainstorm	15.0	27.0	34.0	46.0	46.0		v					
2013/05/21	rainstorm	12.0	27.0	29.0	35.0	56.0		v					
2013/06/04	rainstorm	23.0	57.0	74.0	85.0	85.0		v	v				
2013/06/05	rainstorm	16.0	18.0	18.0	19.0	63.0		v					
2013/06/23	rainstorm	52.0	65.0	65.0	65.0	65.0		v	v	v	v	v	
2013/06/24	rainstorm	25.0	28.0	32.0	32.0	92.0		v	v	v			
2013/07/07	rainstorm	17.0	18.0	18.0	18.0	27.0		v					
2013/07/13	Typhoon Souli	36.0	85.0	137.0	173.0	182.0		v	v	v	v		
2013/07/15	rainstorm	23.0	27.0	27.0	27.0	28.0		v	v				
2013/08/21	Typhoon Trami	45.0	98.0	167.0	257.0	310.0		v	v	v	v		
2013/08/23	rainstorm	59.0	90.0	92.0	92.0	92.0		v	v	v	v	v	
2013/08/31	rainstorm	55.0	103.0	185.0	212.0	293.0		v	v	v	v	v	
2013/09/18	rainstorm	22.0	29.0	37.0	39.0	40.0		v	v				
2013/09/21	Typhoon Usagi	23.0	39.0	51.0	73.0	113.0		v	v				
2013/10/06	Typhoon Fitow	19.0	41.0	75.0	144.0	191.0		v	v				
2013/12/17	rainstorm	7.0	18.0	32.0	57.0	91.0		v					
2014/02/09	rainstorm	8.0	18.0	30.0	57.0	103.0		v					
2014/03/13	rainstorm	13.0	34.0	38.0	45.0	55.0		v	v				
2014/05/05	rainstorm	10.0	28.0	39.0	47.0	78.0		v	v				
2014/05/15	rainstorm	23.0	31.0	38.0	40.0	41.0		v	v				
2014/05/20	rainstorm	16.0	28.0	30.0	35.0	38.0		v	v				
2014/05/21	rainstorm	22.0	28.0	45.0	59.0	93.0		v	v				
2014/05/24	rainstorm	13.0	26.0	40.0	40.0	40.0		v					
2014/05/25	rainstorm	23.0	31.0	31.0	31.0	71.0		v	v				
2014/05/28	rainstorm	18.0	28.0	30.0	31.0	43.0		v	v				
2014/06/06	rainstorm	14.0	34.0	45.0	48.0	80.0		v	v				
2014/06/07	rainstorm	16.0	37.0	51.0	56.0	57.0		v	v				
2014/06/08	rainstorm	42.0	60.0	62.0	62.0	109.0		v	v	v	v		
2014/06/18	rainstorm	19.0	22.0	29.0	29.0	29.0		v	v				
2014/06/22	rainstorm	37.0	63.0	67.0	68.0	68.0		v	v	v	v		
2014/06/23	rainstorm	68.0	125.0	150.0	156.0	159.0		v	v	v	v	v	
2014/06/29	rainstorm	17.0	35.0	46.0	59.0	59.0		v	v				
2014/06/30	rainstorm	32.0	48.0	51.0	51.0	106.0		v	v	v			
2014/07/08	rainstorm	17.0	23.0	26.0	34.0	46.0		v					
2014/07/11	rainstorm	38.0	75.0	78.0	79.0	79.0		v	v	v	v		
2014/07/23	Typhoon Matmo	13.0	26.0	44.0	74.0	109.0		v	v				
2014/07/31	rainstorm	40.0	64.0	64.0	65.0	65.0		v	v	v	v		
2014/08/02	rainstorm	23.0	45.0	45.0	45.0	45.0		v	v				
2014/08/11	rainstorm	39.0	51.0	52.0	52.0	54.0		v	v	v	v		
2014/08/13	rainstorm	28.0	53.0	56.0	56.0	56.0		v	v	v			
2014/08/21	rainstorm	16.0	22.0	24.0	24.0	24.0		v					
2014/09/09	rainstorm	27.0	34.0	34.0	34.0	34.0		v	v	v			
2014/09/21	Typhoon Fung-Wong	59.0	112.0	128.0	167.0	209.0		v	v	v	v	v	
2014/09/24	rainstorm	16.0	20.0	22.0	22.0	32.0		v					
2014/09/24	rainstorm	58.0	74.0	79.0	82.0	107.0		v	v	v	v	v	
2014/10/10	rainstorm	10.0	25.0	45.0	77.0	120.0		v	v				
2014/11/02	rainstorm	11.0	30.0	39.0	58.0	67.0		v	v				
2014/11/17	rainstorm	12.0	33.0	58.0	97.0	170.0		v	v				
2015/03/23	rainstorm	10.0	23.0	42.0	58.0	74.0		v	v				
2015/05/01	rainstorm	19.0	22.0	23.0	23.0	23.0		v	v				

表 6 各颱風豪雨場次之淺層崩塌分析結果(續)

四十支山		最大累積雨量 (mm)					崩塌	崩塌 臨界雨量線 公路總局				本研究	
	降雨事件	1-h	3-h	6-h	12-h	24-h	Y/N	Hong	Caine	黄	橘	紅	$\overline{FS} < 1$
2015/05/12	rainstorm	20.0	36.0	39.0	39.0	39.0		v	v				
2015/06/07	rainstorm	34.0	81.0	99.0	99.0	99.0		v	v	v			
2015/06/12	rainstorm	30.0	36.0	36.0	36.0	36.0		v	v	v			
2015/06/13	rainstorm	95.0	131.0	131.0	131.0	167.0		v	v	v	v	v	
2015/06/15	rainstorm	20.0	29.0	29.0	29.0	29.0		v	v				
2015/06/21	rainstorm	42.0	88.0	89.0	89.0	89.0		v	v	v	v		
2015/06/23	rainstorm	31.0	64.0	70.0	72.0	72.0		v	v	v			
2015/07/10	Typhoon Chan-Hom	22.0	43.0	72.0	127.0	169.0		v	v				
2015/07/12	rainstorm	32.0	68.0	80.0	81.0	82.0		v	v	v			
2015/07/26	rainstorm	26.0	28.0	28.0	28.0	44.0		v	v	v			
2015/07/27	rainstorm	32.0	32.0	32.0	32.0	32.0		v	v	v			
2015/07/30	rainstorm	51.0	52.0	52.0	52.0	52.0		v	v	v	v	v	
2015/08/05	rainstorm	22.0	22.0	22.0	22.0	22.0		v	v				
2015/08/08	Typhoon Soudelor	69.0	170.0	298.0	416.0	510.0	v	v	v	v	v	v	v
2015/08/13	rainstorm	23.0	38.0	44.0	45.0	45.0		v	v				
2015/08/18	rainstorm	39.0	44.0	53.0	53.0	53.0		v	v	v	v		
2015/08/27	rainstorm	28.0	42.0	44.0	48.0	66.0		v	v	v			
2015/09/01	rainstorm	35.0	51.0	59.0	60.0	60.0		v	v	v	v		
2015/09/02	rainstorm	42.0	88.0	89.0	89.0	138.0		v	v	v	v		
2015/09/06	rainstorm	19.0	50.0	58.0	78.0	90.0		v	v				
2015/09/16	rainstorm	33.0	55.0	55.0	55.0	58.0		v	v	v			
2015/09/28	Typhoon Dujuan	48.0	122.0	209.0	303.0	388.0	v	v	v	v	v		v
2015/10/09	rainstorm	11.0	26.0	44.0	72.0	114.0		v	v				
2016/01/23	rainstorm	6.0	11.0	29.0	51.0	92.0		v					
2016/03/10	rainstorm	7.0	22.0	34.0	61.0	103.0		v					
2016/03/13	rainstorm	17.0	28.0	45.0	56.0	59.0		v	v				
2016/04/17	rainstorm	17.0	26.0	26.0	26.0	26.0		v					
2016/04/26	rainstorm	31.0	56.0	56.0	56.0	58.0		v	v	v			
2016/04/27	rainstorm	12.0	26.0	38.0	40.0	44.0		v					
2016/05/05	rainstorm	19.0	28.0	47.0	49.0	49.0		v	v				
2016/05/10	rainstorm	13.0	36.0	49.0	64.0	66.0		v	v				
2016/05/15	rainstorm	66.0	107.0	108.0	108.0	108.0		v	v	v	v	v	
2016/05/16	rainstorm	18.0	29.0	34.0	34.0	39.0		v	v				
2016/05/30	rainstorm	18.0	37.0	41.0	58.0	58.0		v	v				
2016/06/08	rainstorm	15.0	34.0	35.0	35.0	51.0		v	v				
2016/06/09	rainstorm	16.0	26.0	28.0	28.0	28.0		v					
2016/06/17	rainstorm	32.0	73.0	97.0	106.0	106.0		v	v	v			
2016/06/18	rainstorm	37.0	46.0	47.0	47.0	51.0		v	v	v	v		
2016/06/20	rainstorm	25.0	27.0	29.0	29.0	29.0		v	v	v			
2016/06/24	rainstorm	16.0	30.0	30.0	30.0	30.0		v	v				
2016/07/02	rainstorm	72.0	78.0	78.0	78.0	78.0		v	v	v	v	v	
2016/07/11	rainstorm	23.0	31.0	32.0	44.0	45.0		v	v				
2016/07/12	rainstorm	34.0	67.0	70.0	70.0	76.0		v	v	v			
2016/07/14	rainstorm	26.0	36.0	38.0	38.0	38.0		v	v	v			
2016/07/17	rainstorm	35.0	39.0	39.0	39.0	39.0		v	v	v	v		
2016/07/18	rainstorm	22.0	27.0	28.0	28.0	28.0		v	v				
2016/07/20	rainstorm	16.0	30.0	30.0	30.0	30.0		v	v				
2016/08/06	rainstorm	18.0	35.0	35.0	35.0	35.0		v	v				
2016/08/11	rainstorm	24.0	31.0	38.0	59.0	62.0		v	v				
2016/09/06	rainstorm	43.0	61.0	71.0	74.0	74.0		v	v	v	v		
2016/09/09	rainstorm	44.5	70.5	102.0	119.5	119.5		v	v	v	v		
2016/09/14	Typhoon Meranti	21.0	35.5	63.5	87.5	113.5		v	v				
2016/09/17	Typhoon Malakas	15.5	43.0	68.5	117.5	175.0		v	v				
2016/09/27	Typhoon Megi	49.5	126.5	192.0	292.5	365.5	v	v	v	v	v		v

表 7 淺層崩塌預警技術評估結果

焦水區	警報次數/評估	崩塌臨	界曲線		SIMTOP		
未小回	指標	Caine	Hong	黄色	橘色	紅色	$\overline{FS} < 1$
	警報次數	161	138	67	37	12	4
III	POD	1.000	1.000	1.000	1.000	0.330	1.000
(台9甲10.2K)) FAR	0.980	0.980	0.960	0.920	0.900	0.250
	TS	0.020	0.020	0.040	0.080	0.080	0.750

表 8 結合系集定量降雨預報與淺層崩塌模式之分析事件

颱風事件	编號	警報發布時間	警報解除時間
梅姬	201617	海上 2016-09-25 23:30	海上 2016-09-28 17:30
(MEGI)	201017	陸上 2016-09-26 11:30	陸上 2016-09-28 17:30
馬勒卡	201/1/	海上 2016-09-15 23:30	海上 2016-09-18 08:30
(MALAKAS)	201010	陸上 2016-09-16 08:30	陸上 2016-09-18 02:30
莫蘭蒂	201714	海上 2016-09-12 23:30	海上 2016-09-15 11:30
(MERANTI)	201014	陸上 2016-09-13 08:30	陸上 2016-09-15 11:30
尼伯特	201/01	海上 2016-07-06 14:30	海上 2016-07-09 14:30
(NEPARTAK)	201601	陸上 2016-07-06 20:30	陸上 2016-07-09 14:30
杜鵑	201521	海上 2015-09-27 08:30	海上 2015-09-29 17:30
(DUJUAN)	201521	陸上 2015-09-27 17:30	陸上 2015-09-29 17:30
蘇迪勒	201512	海上 2015-08-06 11:30	海上 2015-08-09 08:30
(SOUDELOR)	201313	陸上 2015-08-06 20:30	陸上 2015-08-09 08:30
昌鴻	201500	海上 2015-07-09 05:30	海上 2015-07-11 11:30
(CHAN-HOM)	201509	陸上 2015-07-09 20:30	陸上 2015-07-10 23:30
蓮花	201510	海上 2015-07-06 08:30	海上 2015-07-09 05:30
(LINFA)	201310	陸上 2015-07-07 02:30	陸上 2015-07-07 14:30
麥德姆	201410	海上 2014-07-21 17:30	海上 2014-07-23 23:30
(MATMO)	201410	陸上 2014-07-22 02:30	陸上 2014-07-23 23:30
鳳凰	201416	海上 2014-09-19 08:30	海上 2014-09-22 08:30
(FUNG-WONG)	201410	陸上 2014-09-19 20:30	陸上 2014-09-22 05:30

3.3 結合 TAPEX 與 SIMTOP 模式之崩塌預報

如表 8 所示,本研究中應用 2016 年尼伯特、 莫蘭蒂、馬勒卡、梅姬颱風; 2015 年蓮花、昌鴻、 蘇迪勒颱風、杜鵑;以及 2014 年鳳凰、麥德姆 颱風等 10 場颱洪事件之歷史觀測雨量、系集定 量降雨預報資料以及災害紀錄資料,並以海上颱 風警報發布與解除時間,進行系集定量降雨預報 與淺層崩塌模式分析與驗證。如圖4與表9所示, 依結合系集降雨預報與淺層崩塌模式之預報結 果比對實際災害資料,結果顯示 2016 年梅姬颱 風、2015 年杜鵑與蘇迪勒颱風等 3 場曾發生坡面 崩塌之颱洪事件,對於集水區 III (台9甲10.2K) 之模式預報結果可偵測率(POD)最低為 0.73,誤 報率(FAR)最高為 0.33,預兆得分率(TS)最低為 0.53 以及正確率(ACC)最低為 0.90。其餘五場未 發生崩塌災害之颱洪事件均能準確預測(無過度 預報之情形),是以在預測集水區 III (台9甲 10.2K)發生之淺層崩塌災害時間上預報,亦有良 好的預報結果。

如圖 4 所示,本模式逐時提供未來 6 小時崩 塌預警,由於降雨之隨機性較大,不易掌握真實 降雨發展或消退趨勢,因此當預報時間愈長,較



圖 4 結合 TAPEX 與 SIMTOP 模式之分析結果。

	出国			誤差		評估指標			
颱風場次	朋琢登生	分析次数	hits	false alarms	misses	no events	POD	FAR	TS
梅姬(Megi)	Yes	69	9	3	2	55	0.75	0.18	0.64
馬勒卡(Malakas)	No	58	0	0	0	58	-	0.00	-
莫蘭蒂(Meranti)	No	37	0	0	0	37	-	0.00	-
尼伯特(Nepartak)	No	72	0	0	0	72	-	0.00	-
杜鵑(Dujuan)	Yes	59	7	2	3	47	0.78	0.30	0.59
蘇迪勒(Soudelor)	Yes	70	8	3	4	57	0.73	0.33	0.53
昌鴻(Chan-Hom)	Yes	54	0	0	0	54	-	0.00	-
蓮花(Linfa)	No	69	0	0	0	69	-	0.00	-
麥德姆(Matmo)	No	54	0	0	0	54	-	0.00	-
鳳凰(Fung-Wong)	No	72	0	0	0	72	-	0.00	-
					175 11 65				

表9 結合系集定量降雨預報與淺層崩塌模式之分析結果

註:"-"此颱風場次未引致崩塌,因此無法進行 POD 與 TS 評估指標計算

不易獲得準確之估計,是以有崩塌/無預測 (misses)(無法預測未來6小時中FS<1)均產生在 崩塌發生前,而無崩塌/有預測(false alarms)時段 (false alarms)(過度預報)均產生在崩塌發生後。整 體而言,此方法可提早至少4小時預測崩塌的發 生。

四、結論

本研究所發展具物理架構之SIMTOP模式, 乃利用高解析度數值高程資料,分別建構地形性 水文模式與坡面穩定分析模式,以模擬降雨期間 集水區表層土壤飽和水位與坡面安全係數的變 化,藉此預測集水區中發生坡面崩塌之時間與位 置。除了能顧及集水區地文特性,並能考慮降雨 強度對於飽和水位之變化,以計算其集水區安全 係數;因此模式之適用性較為廣泛,有效改進前 人坡地災害臨界曲線,僅能適用於某特定水文或 地文條件下集水區的限制。研究中應用於新北市 烏來區忠治里鄰近5處次集水區,無論對於災害 發生之時間與位置上,均能有良好的預測結果。 此外,藉由 SIMTOP 模式分析結果比對實際災害 資料後,以集水區 III (台 9 甲 10.2K) 為例, SIMTOP 模式對於淺層崩塌災害可偵測率(POD) 為 1.00, 誤報率(FAR)為 0.25, 以及預兆得分(TS) 高達 0.75。同時,為增加災害應變之所需時間, 本研究應用系集定量降雨預測模式,以預測集水 區中未來 6 個小時之降雨情形,並結合 SIMTOP 模式進行淺層崩塌預報,建構完整之集水區坡面 崩塌即時警戒模式。以集水區 III (台9 甲線 10.2K) 之 10 場颱風事件測試結果可知,對於崩塌發生 時間之可偵測率(POD)為0.73以上,誤報率(FAR) 為 0.33 以及預兆得分(TS)為 0.53 以上,是以此方 法可事先預測可能危險位置與發生災害發生時 間,以增加災害應變時間,減少人員傷亡與財產 損失。

參考文獻

- 1.李志昕,洪景山(2011)區域系集預報系統研究: 物理參數化擾動,大氣科學,第39卷,第2 期39(2),第95至115頁。
- Apip, Takara, K., Yamashiki, Y., Sassa, K., Ibrahim, H. F. (2010) A distributed hydrologicalgeotechnical model using satellite-derived rainfall estimates for shallow landslide prediction system at a catchment scale. Landslides, 7, 237-258.
- Beven, K. J., Kirkby, M. J. (1979) A physically based variable contributing area model of basin hydrology. Hydrol Sci Bull, 24(1), 43-69.
- Caine, N. (1980) The rainfall intensity-duration control of shallow landslides and debris flows.

Geografiska Annaler, 62, 23-27.

- Cannon, S. H., Ellen, S. (1985) Rainfall conditions for abundant debris avalanches San Francisco Bay Region. California Geology, 38, 267-272.
- Casadei, M., Dietrich, W. E., Miller, N. L. (2003) Testing a model for predicting the time and location of shallow landslide initiation in soil-mantled landscapes. Earth Surface Processed and landforms, 28, 925-950.
- Ho, J.-Y., Lee, K. T.* (2017) "Performance evaluation of a physically-based model for shallow landslide prediction, Landslides, 14(3), 961-980.
- Hong, Y., Adler, R., Huffman, G. (2006) Evaluation of the potential of NASA multisatellite precipitation analysis in global landslide hazard assessment. Geophys. Res. Letter, 33, L22402.
- Iverson, R. M. (2000) Landslide triggering by rain infiltration. Water Resources Research, 36(7), 1897-1910.
- Keefer, D. K., Wilson, R. C., Mark, R. K., Brabb, E. E., Brown, W., Ellen, S. D., Harp, E. L., Wieczorek, G. F., Alger, C. S., Zatkin, R. S. (1987) Real time landslide warning during heavy rainfall. Science, 238, 921-925.
- Kirkby, M. J. (1975) Hydrograph Modelling Strategies In: Process in Physical and Human Geography R Peel M Chisholm and P Haggett (Editors), 69-90.
- Lee, K. T. (1998). Generating design hydrographs by DEM assisted geomorphic runoff simulation: a case study, Journal of the American Water Resources Association, 34(2), 375-384.
- Lee, K. T., Ho, J.-Y. (2009) Prediction of landslide occurrence based on slope instability analysis and hydrological model simulation. Journal of Hydrology 375: 489-497.
- 14. Lee, C.-T., Huang, C. C., Lee, J. F., Pan, K. L.,

Lin, M. L., Dong, J. J. (2008) "Statistical approach to storm event-induced landslide susceptibility," Natural Hazard and Earth System Sciences, 8, 941-960.

- Montgomery, D. R., Dietrich, W. E. (1994) A physically based model for the topographic control on shallow landsliding. Water Resources Research, 30(4), 1153-1171.
- Schaefer, J. T. (1990) The critical success index as an indicator of warning skill. Weather Forecasting, 5, 570-575.
- Skempton, A. W., Delory, F. A. (1957) Stability of natural slopes in London clay. ASCE Journal, 2, 378-381.
- Wieczorek, G. F. (1987) Effect of rainfall intensity and duration on the debris flows in central Santa Cruz Mountains California. Geological Society of America Reviews in

Engineering Geology, 7, 93-104.

- 19. Wilks, D. S. (2005) Statistical methods in the atmospheric sciences, second ed., Elsevier.
- Wu, W., Sidle, R. (1995) A distributed slope stability model for steep forested basins. Water Resources Research, 31(8), 2097-2110.
- Zizioli, D., Meisina, C., Valentino, R., Montrasio, L. (2013) Comparison between different approaches to modeling shallow landslide susceptibility: a case history in Oltrepo Pavese Northern Italy. Natural Hazards and Earth System Sciences, 13, 559-573.

收稿日期:民國 106 年 5 月 9 日 修正日期:民國 106 年 7 月 13 日 接受日期:民國 106 年 7 月 17 日