Journal of the Chinese Institute of Civil and Hydraulic Engineering, Vol. 24, No. 1, pp. 85–99, 2012

暴雨事件整合點源及非點源之集水區土砂產量推估研究

溫惠鈺¹ 許世孟^{2*} 邱琳濱³

關鍵詞:土壤沖蝕量、坡地崩塌量、土砂產量、HSPF。

摘 要

集水區土砂產量推估是集水區治理與流域防災工作重要的一環,而台灣之 特有地質、地形及氣候條件,常造成颱風豪雨時期集水區內之表土遭受沖刷以 及上游坡地發生崩塌,使得大量土砂經由河道由集水區流出;而國內對於集水 區土砂產量之推估模式,大多僅考慮非點狀來源之坡面土壤沖蝕量,較少一併 考量點狀來源之崩塌土方量貢獻,故如何較精確地推估降雨期間集水區坡地崩 塌及土壤沖蝕所引發之土砂產量值,是集水區治理工作之首要重點。

本研究利用美國環保署 (USEPA)與 Hydrocomp Inc. 共同發展之 HSPF 水 文模式,同時考慮坡地崩塌量與土壤沖蝕量,藉由土砂運移機制,建立一套集 水區土砂產量推估模式。研究中以花蓮縣秀林鄉境內土石流潛勢溪流集水區為 例,分析計算於暴雨事件下各集水區之土砂產量;分析結果顯示,在考慮坡地 崩塌量情況下,各集水區之土砂產量較僅考慮坡面土壤沖蝕量時增加 1.1~14.4 倍,顯見崩塌土方量對於集水區土砂產量有顯著的貢獻。因此,利用本研究建 立之集水區土砂產量推估模式,同時考慮坡地崩塌量與土壤沖蝕量,較能符合 真實集水區產砂機制,如此不但能準確的進行集水區土砂產量之分析,且其結 果可作為集水區防災工程設計參考,使得集水區整治更能符合經濟效益。

WATERSHED SEDIMENT YIELD ESTIMATE WITH SOURCES OF POINT AND NON-POINT SEDIMENT DURING HEAVY RAIN PERIOD

Hui-Yu Wen Shih-Meng Hsu Lin-Bin Chiou

Sinotech Engineering Consultants, Inc. Taipei, Taiwan 11071, R.O.C.

Key Words: soil erosion, landslide, sediment yield, HSPF.

ABSTRACT

The sediment yield estimate of a watershed is important in watershed management and disaster prevention. The geology, topography and meteorological conditions of Taiwan provide the essential factors for triggering soil erosion and landslides in watersheds. Most of the existing sediment yield estimation models in calculation merely take into account non-point source of sediment from erosion. For a landslide-prone watershed, landslides can be significant sources of sediment in determining the sediment yield of the watershed. How to accurately estimate the sediment yield from both soil erosion and

¹中興工程顧問社大地工程研究中心副研究員

^{2*} 通訊作者,中興工程顧問社大地工程研究中心組長

³前中興工程顧問社執行長;旺洲建設有限公司董事長

landslides during rainstorms is the primary for the watershed management.

In this study, the HSPF model, which is developed by the U.S. Environmental Protection Agency (USEPA) and Hydrocomp Inc. was used to establish an approach to the sediment yield estimation. The proposed method was applied to debris-flow-prone catchments in the Sioulin Township, Hualien County. The results showed that the sediment yield when considering landslides were found increasing at about 1.1 to 14.4 times than that estimated under the soil erosion conditions. It is more realistic to estimate the watershed sediment yield when considering the mechanism of landslide and soil erosion. Therefore, this approach can be used as reference in the design of disaster prevention projects, and improve the efficiency of watershed management works.

一、前 言

民國 93 年 7 月敏督利颱風引進強烈之西南氣流,造成 連日豐沛雨量,進而引起台灣多處山區發生土砂災害,尤 以中部地區的台中縣及南投縣等地最為嚴重,如大甲溪流 域台八縣道公路路基沖毀及交通中斷;大甲溪河道劇烈抬 昇及洪水位抬高等現象,致大甲溪發電廠各分廠遭受嚴重 程度災損,廠房電機設備損失無法發電;大甲溪松鶴部落 受土石流及洪水重創,造成三十戶以上人家無家可歸等災 情 [1,2]。於同年 8 月間之艾利颱風挾帶豪大雨導致石門水 庫集水區內多處崩塌,造成石門水庫集水區取水口泥砂淤 積及水質濁度過高,使得桃園地區停水達 17 日之久 [3]。

由此可知,當集水區內之土砂產量過多時,除了會造 成交通結構物的受損,人民的生活不便之外,更嚴重的還 可能造成生命財產之損失,故集水區土砂產量推估是集水 區治理與流域防災工作中首要的一環。而因台灣之特有地 質、地形及氣候條件,常造成颱風豪雨等短暫暴雨事件而 導致集水區內之表土遭受沖刷以及上游坡地發生崩塌,使 得大量土砂經由河道流至集水區出口;但集水區土砂產量 推估常因時空因素無法合理精確進行,連帶影響集水區治 理與防災工作之執行效果。為此,如何較精確地推估暴雨 期間集水區坡地崩塌及土壤沖蝕所產生之土砂產量,是集 水區治理工作之首要重點。

由於真實集水區土壤沖蝕機制甚為複雜,近年來之推 估方法大多根據現場量測資料,再配合統計方法與迴歸分 析方式建立經驗公式,如以美國農業部所開發之 USLE (Universal Soil Loss Equation, USLE)公式進行集水區內表 土沖蝕之年平均產量計算 [4-9],或是而後發展出可計算單 場降雨下土壤沖蝕量之 MUSLE (Modified Universal Soil Loss Equation, MUSLE)公式 [10-12],但因均屬於經驗公 式,較無法符合於暴雨時序下真實之集水區產砂機制。另 一方面,集水區之土砂來源除了土壤沖蝕量外,暴雨造成 坡地崩塌土方量之貢獻亦相當可觀,921 地震後尤甚 [13], 顯見對於集水區土砂生產量之推估,必須同時考慮非點狀 來源之坡面土壤沖蝕量與點狀來源之坡地崩塌量兩種類 型。故本研究利用可考量到降雨時序,並可同時考量坡面 土壤沖蝕量及坡地崩塌量之模式來進行短暫暴雨期間(以 小時為單位)集水區土砂產量推估之研究,以完善集水區土 砂產量推估工作,且其研究成果可提供治理單位作為流域 管理、集水區防災工程設計參考,使得集水區整治更能符 合經濟效益。

二、暴雨時期集水區土砂產量推估 模式建立

Fuller等人指出,在自然界中影響河道中輸砂量的多寡 主要有兩個原因,一是河流的傳輸能力,另一個是由山坡 上傳輸至河道內之土砂量體變化 [14]。影響河流傳輸能力 主要為降雨量所造成之地表逕流大小,而由山坡上傳輸至 河道內之土砂量體來源主要來自兩方面,一是降雨產生地 表逕流造成坡地土壤沖蝕,另一方面是因降雨或其他外在 擾動因素所引起之坡地崩塌;故本研究認為,可完整考量 集水區內土砂產量推估模式之概念應包含:(1) 具有時序性 之降雨、(2) 非點狀土砂來源之坡面土壤沖蝕量、(3) 點狀 土砂來源之坡地崩塌量,以及(4) 河道輸送機制。圖 1 為 本研究依據前述理論彙整擬訂之集水區土砂產量推估模式 概念圖,即為以降雨-逕流、土砂生產及土砂輸送等三種 機制所擬訂之集水區土砂產量推估流程。

為了能達成上述目的完整地進行集水區內之土砂產量 推估,本研究利用由美國環保署(USEPA)與 Hydrocomp Inc.所共同發展之 HSPF(Hydrological Simulation Program Fortran, HSPF)模式進行集水區內之土砂產量推估。HSPF 模式之模擬原理與方法說明如下:

- 採用運動波理論演算水由一河段移動至下一河段的計 算方法,並依照水流的路徑模擬降水後經過土壤,河 川至水庫或湖泊的水理和水質變化過程。
- 水量的模擬是依質量與能量守恆,模擬降水經過植物 的截留與蒸發,雪的堆積與融解,然後分配於地表逕 流、中間流(土壤層)和地下水流的過程。
- 沉積物的模擬包括土壤的分離、沉積物的運移、土壤 再回附和河道的運移等過程,土壤的分離只考慮雨滴 的衝擊,河道的運移則考慮懸浮載和底床載。

aun o



圖1本研究擬定之集水區土砂產量推估模式概念及流程圖

 集水區依地形分成不規則形狀的子集水區,河道分 段,水庫或湖泊則僅是為一完全混河的水體。

HSPF模式主要是使用連續性降雨資料,並可依空間分 布加入點狀來源之崩塌量以計算河川之水文歷線及輸砂量 歷線;其模式中包含許多模組,本研究主要使用透水區 (PERLND)模組及河道 (RCHRES)模組兩部分。其中 PERLND 模組包含集水區透水部分之逕流模擬 (PWATER 模組)及土壤沖蝕、運移模擬 (SEDMNT模組),而 RCHRES 模組是將 PERLND 模組所計算的之子集水區逕流量及輸砂 量匯入河道,再經由河道水理演算 (HYDR模組)及河道輸 砂演算 (SEDTRN模組)進行河段水理及輸砂的模擬,最後 可得總逕流量及土砂產量。茲依據三種集水區土砂產量推 估之機制,分別將各模組演算流程及使用參數概要說明如 下。

2.1 降雨-逕流模擬

降雨逕流模組 (PWATER) 功能在模擬集水區內透水 區之總逕流量,考慮的因子有降雨、植生截流、土壤入滲、 地表窪蓄、地表漫地流、土壤之中間流、地下水流及蒸發 散因子,而其水流運動匯成總流量之途徑有三種,即地表 逕流、中間流和地下水流。以下針對此模組中之重要副程 式進行相關說明。

1. 透水區分配地表水量-副程式 SURFAC

HSPF 模式將地表水量分成地表漥蓄量、地表逕流量、 入滲量、活動地下水。平均入滲量 *IBAR* 之計算,是依據菲 力浦公式 (Philip's Equation, 1957),其計算公式如下:

 $IBAR = INFILT / (LZS / LZSN)^{INFEXP}$ (1)

 $IMAX = INFILD \times IBAR \tag{2}$

IMIN = IBAR - (IMAX - IBAR)(3)

$$RATIO = INTFW \times 2^{(LZS/LZSN)}$$
(4)

其中, *IBAR*: 平均入滲量 (*in*/Δ*t*)、*INFILT*: 滲透參數 (*in*/Δ*t*)、*IMAX*: 最大入滲量 (*in*/Δ*t*)、*INFILD*: 最大入滲量 與平均入滲量之比值、*IMIN*: 最小入滲量 (*in*/Δ*t*)、*INTFW*: 中間流參數、RATIO:中間流加入滲能力與入滲能力座標軸 之比、LZS:下層土壤名義含水量。

2. 地表逕流模擬-副程式 PROUTE

利用 Chezy-Manning 公式與相對於出流深度及滯留之 經驗公式,以決定地表逕流。其計算公式如下:

當 SURSM < SURSE (降雨時的地表逕流)

$$= DELT_{60} \times SRC \times \left\{ SURSM \times \left[1.0 + 0.6(SURSM / SURSE)^3 \right] \right\}^{1.67}$$
(5)

當 SURSM ≥ SURSE (停止降雨時的地表逕流)

 $SURO = DELT_{60} \times SRC \times (SURSE \times 1.6)^{1.67}$ (6)

其中, SURSM:在時間段內之平均地表滯流量 (in)、 SURSE:平衡時之地表滯留量 (in)、SURO:地表逕流 (in/ Δt)、 DELT₆₀:時間間格/60(in/ Δt)、SRC = 1020 ×(SLSUR^{0.5}/NSUR × LSRU)、SLSUR:漫地流坡度、NSUR: 漫地流之 Maning n 值、LSUR:漫地流長度 (ft)。

3. 中間流模擬-副程式 INTFLW

假設中間流與蓄水量成線性關係,則中間流為退水參 數、入流量和起始蓄水量之函數,可以下式表示:

$IFWO = (IFWK1 \times INFLO) + (IFWK2 \times IFWS)$ (7)

其中, *IFWO*:中間流出流量 $(in/\Delta t)$ 、*INFLO*:中間流入流 量 $(in/\Delta t)$ 、*IFWS*:每個起始時間之中間流儲水量 (in)、 *IFWK*1 = 1 - (*IFWK*2/*KIFW*)、*IFWK*2 = 1 - exp(-*KIFW*)、 *KIFW* = -*ALOG*(*IRC*) × (*DELT*₆₀/24)、*IRC*:中間流之每日退 水參數。

4. 模擬地下水流-GWATER

經由下層土壤滲漏至地下水層後,水量分別注入活動 地下水層及地下呆水層,活動地下水將流至河道形成河川 基流。此將形成河川基流之活動地下水流量,以下式估算:

$$AGWO = KGW \times (1 + KVARY \times GWVS) \times AGWS$$
(8)

其中,AGWO:活動地下水出流量 (in/Δt)、KGW:地下水 流退參數 (in/Δt)、KVARY:地下水儲存量與地下水出流量 成非線性關係之參數、GWVS:地下水坡度指數 (in)、 AGWS:地下水初始蓄水量 (in)。

2.2 土砂生產模擬

主要分為兩部分,為非點狀來源之坡面土壤沖蝕量及 點狀來源之坡地崩塌量。

2.2.1 坡面土壤沖蝕量

泥砂生成及運移模擬模組 (SEDMNT) 之功能在模擬 集水區內透水區之坡面土壤沖蝕量。其主要原理為坡面上 之表土在受到自然因素如風、降雨等,以及人為因素影響 後造成表土剝離,再受漫地流作用而產生表土沖刷。此模 組主要模擬泥砂從土體中分離 (降雨衝擊)、沖刷、附著及 傳輸運移現象。以下針對此模組中之重要副程式進行相關 說明。

1. 土壤之分離-副程式 DETACH

此副程式主要模擬雨滴對土壤體所形成之分離作用。 雨滴之動能產生土壤中之顆粒分離,然後經由地表逕流, 運移至溝渠,此分離量可用下式表示:

$$DET = DET_{60} \times (1 - CR) \times SMPF \times KRER \times (RAIN / DELT_{60})^{JRER}$$
(9)

其中,DET:分離率 (tones/acre/ Δt)、 $DELT_{60}$:每個演算時 距的小時數 ($hr/\Delta t$)、CR:地表覆蓋百分比、SMPF:地表 操作管理因子、KRER:土壤分離係數、RAIN:降雨強度 ($in/\Delta t$)、JRER:土壤分離指數。

2. 泥砂運移-副程式 SOSED1

主要模擬分離後泥砂顆粒之流失率及水流直接對土體 之沖刷率。由前面副程式 DETACH 可計算出土壤受到雨水 撞擊造成之分離率,乘上演算時距後可得到分離後之土壤 儲存量,受到漫地流運移能力影響可計算出土壤流失率。 漫地流運移能力可以下式表示:

$$STCAP = DELT_{60} \times KSER \times \left((SURS + SURO) / DELT_{60} \right)^{JSER}$$
(10)

其中, *STCAP*:沉滓運移能力 (*tones/acre/*∆*t*)、*KSER*:運移 係數、*SURS*:降雨形成漫地流儲蓄量 (*in*)、*SURO*:地表流 出量 (*in*)、*JSER*:泥砂運移指數。

流失率之決定如下:

當運移能力 < 分離土壤儲存量 WSSD = STCAP × SURO /(SURS + SURO) (12)

其中,WSSD:流失率 (tones/acre/Δt)、DETS:分離後之土 壤儲存量 (tones/acre)。而 DETS 為 DET 乘上演算時距 Δt。 沖刷率可由下式計算:

$$SCRSD = [SURO / (SURS + SURO)] \times DELT_{60} \times KGER \times ((SURS + SURO) / DELT_{60})^{JGER}$$
(13)

其中, SCRSD: 沖刷率 (tones/acre/Δt)、KGER: 沖刷係數、 JGER: 沖刷指數。

總沖蝕率 = 流失率 + 沖刷率

 土壤回附-副程式 ATTACH 主要目的在計算因壓密作用而在回附於土壤體之附著 率,計算公式如下:

 $DTA = DT \times (1 - AF) \tag{14}$

其中,DTA:附著率 ($tones/acre/\Delta t$)、DT:分離後之土壤儲存量 (tones/acre)、AF:附著係數。

2.2.2 坡地崩塌量

在估算集水區內坡地崩塌土砂量的方法上,目前主要 可分為兩種,其一為進行既有崩塌土砂量計算,另一種為 豪雨引發之潛在崩塌量推估。既有崩塌量計算上,主要使 用之方式為以遙測資料進行既有崩塌地土砂量推估 [18-21];而於預測豪雨事件下所引發之崩塌量推估方式 中,以日本打获式統計經驗法 [22] 居多 [2,12,23,24],但 若以打获氏統計經驗法進行坡地潛在崩塌量之推估,其公 式內之參數 K 與 r 需要多期颱風事件前後之航照或衛星影 像資料相互比對,如此使得預測精確度會受到遙測資料多 寡之影響,並可能存在地域性問題。故本研究採用基於物 理與力學概念之定率式分析法 (TRIGRS 程式, Baum 等 人),透過極限平衡法求解於不同降雨條件下廣域範圍內各 邊坡單元之穩定性 (或安全係數),來求解集水區大尺度範 圍內所有邊坡單元於降雨入滲條件下之崩塌潛勢,以推估 集水區內因暴雨所誘發之潛在坡地崩塌量。

而於 HSPF 模式中,可另加入如點狀來源 (Point Source) 之坡地崩塌量,同時進行土砂傳輸估算 [26],因此本研究 利用 HSPF 下之點源模組,將崩塌量分別輸入各子集水區 中,建立崩塌地位置與各集水區中之空間關係後,即可模 擬有多少位於集水區內之既有崩塌量進入河道輸送至下 游,並可藉此探討集水區崩塌地土砂量之運移率。

2.3 土砂輸送模擬

HSPF模式內之河道輸送模組包含兩部分,分別為河道 水理模擬模組 (HYDR) 以及河道泥砂運移模擬模組 (SEDTRN),說明如下。

1. 河道水理模擬模組-HYDR

河道水理模擬過程係以動量方程式模擬水理行為,並 利用深度、體積及流量關係,建立河段之幾何形狀,演算 其水理特性。主要演算方式如下:

VOL - VOLS = IVOL + PRSUPY - VOLEV - ROVOL (15)

其中,VOL:模擬時間內的最終水量 (ft^3) 、VOLS:模擬時間內的初始水量 (ft^3) 、IVOL:入流量 (ft^3) 、PRSUPY:河段區的降雨量、VOLEV:蒸發量、ROVOL:出流量 = $(KS \times ROS + COKS \times ROD) \times DELTS \times KS$:權重因子 $(0 \le KS \le 0.99) \times COKS = 1 - KS \times ROS$:模擬時距開始的河段總出流率、ROD:模擬時距開始的最終總需求出流率、DELTS:模擬時距開始的最終總需求出流率、DELTS:模擬時距 (sec)。

地表逕流水量,中間流及活動地下水量進入河段中, 藉由 HSPF 模式之 RCHRES 模組下的 HYDR 模組模擬河段 水理行為,HSPF 以運動波方法演算水由一河段移至下一河 段的水力演算,其假設水流出的河段之橫斷面為一常數, 所以應用在特殊斷面 (如堰等)則會有演算上的困難。

2. 河道泥砂運移演算模組-SEDTRN

在 HSPF 模式當中,河道中的總沉滓可分為砂 (Sand)、 粉砂 (Silt) 及黏土 (Clay) 三大類,其中:

a. COHESV 模擬粉土與黏土之沉降、沖刷與傳輸

主要運動情況是以底床所產生之剪應力大小而決定, 可決定在該河段中泥砂運行情況為沉澱或沖刷,若底床剪 應力小於沉澱臨界剪應力則產生沉澱。

(16)

 $D = W \times CONC \times (1 - TAU / TAUCD)$

若底床剪應力大於沖刷臨界剪應力,則產生沖刷。

$$S = M \times (TAU / TAUCS - 1) \tag{17}$$

其中,D:懸移固體沉澱率 $(lb/f^2/\Delta t)$ 、W:懸移固體沉降速 度 $(in/\Delta t)$ 、CONC:懸移固體濃度 (lb/f^3) 、S:底床沖刷率 $(lb/f^2/\Delta t)$ 、M:底床沖刷係數、TAU:底床剪應力 (lb/f^2) 、 TAUCD:沉澱臨界底床剪應力 (lb/f^2) 、TAUCS:沖刷臨界 底床剪應力 (lb/f^2) 。

b. SANDLD 模擬砂之沉降、沖刷與傳輸

假設攜帶容量可以速度之冪次函數計算,則其計算公 式如下所示:

$$PSAND = KSAND \times AVVELE^{EXPSAND}$$
(18)

其中,PSAND:潛勢沉涬攜帶容量 (*lb/f³*)、KSAND:係數 項、AVVELE:平均速度 (*ft/sec*)、EXPSAND:指數項。 模擬區間中,砂的潛勢出流量表示為:

 $PROSND = SANDS \times SROVOL + PSAND \times EROVOL$ (19)

其中,ROSAND:砂的潛勢出流量 $(lb/\Delta t)$ 、SANDS:起始 砂的濃度 (lb/f^3) 、SROVOL:演算時距開始時的出流量 (cfs)、PSAND:砂的潛勢攜帶容量 (lb/f^3) 、EROVOL:演 算時距終了時的出流量 (cfs)。

三、模式率定與驗證

3.1 研究區域概述

本研究擇定以花蓮縣秀林鄉內之26條土石流潛勢溪流 集水區做為研究區域。秀林鄉位於花蓮縣北部,面積約1642 平方公里,佔花蓮縣總面積的三分之一,其地勢西高東低, 如圖 2 所示,地形區塊主要可分為兩區,西邊為中央山脈 區,東邊為花東縱谷區,高程分布為0至3822m之間。其 境內主要之地層為大南澳片岩,如圖 3 所示,崩塌地亦多 分布於此地質區中。

秀林鄉境內之26條土石流潛勢溪流主要分布在太魯閣 沿海河系流域及花蓮溪流域,如圖4所示,故本研究分別 針對此兩個流域進行模式參數之率定及驗證,以供各條土 石流潛勢溪流進行集水區內土砂產量模擬使用。太魯閣沿 海河系流域內之水文觀測站為「綠水」站,花蓮溪流域內 之水文觀測站為「仁壽橋」站,本研究使用此兩站之實際 流量及泥砂量觀測資料來進行土壤沖蝕量模式之率定。

3.2 集水區土砂產量模式率定

本研究首先利用 BASINS [27] 程式進行「綠水」站集 水區及「仁壽橋」站之集水區劃設,並推求各子集水區之 地文特性,劃設得此兩站之子集水區與河系分布如圖 5 所 示。其中綠水集水區面積為為 427.6 km²,仁壽橋集水區面 積為 416.9 km²。

由圖 5 可知,「綠水」集水區內有中央氣象局之天祥、 洛韶、慈恩雨量站,以及台灣電力公司的洛韶及合歡啞口



圖 2 秀林鄉高程分布圖







圖 4 秀林鄉境內土石流潛勢溪流及觀測站分布



圖 5 綠水及仁壽橋集水區之子集水區及河系分布圖

雨量站共 5 站,本研究利用徐昇式多邊形網的方法來可求 得集水區之平均雨量,其 5 個雨量站所佔的比例如表 1 所 示。而於「仁壽橋」集水區中,共有中央氣量局之銅門、 龍澗雨量站,台灣電力公司的水簾及清水站,以及經濟部 水利署的銅門站;唯台灣電力公司的水簾及清水站僅紀錄 至 2000 年止,無較新的雨量紀錄,故本研究不採納此兩站 之雨量紀錄進行資料分析,故僅使用其餘 3 個雨量站來進 行徐昇氏多邊形網之計算,其 3 個雨量站所佔的比例如表 2 所示。

另本研究以「綠水」及「仁壽橋」水文觀測站之逐時 流量觀測資料進行水文模式參數之率定標準,而由於缺乏 逐時輸砂量之觀測資料,故分別以「綠水」及「仁壽橋」 站由 1980~2005年所觀測之流量與輸砂量迴歸曲線(以綠 水站為例,如圖 6 所示)可得輸砂模式參數之率定曲線。

而為了求得於暴雨時期下集水區土砂產出之相關設定 參數,故本研究於「綠水」站及「仁壽橋」站之流量紀錄 中,分別各選定兩場颱風事件之實測逐時流量資料為程式 模擬結果之比對依據,並調整輸入參數使模擬得到之流量 歷線與實測值相近,同時控制模擬之尖峰流量值及總體流 量值與實測值之差異在一般水文程式模擬上可接受之誤差 值 20% 以內;而各個颱風之逐時雨量為模式中之雨量輸入 條件。所選用事件及各事件之總雨量及最大降雨強度如表 3 所示。

而由於土砂生產相關模組之模擬結果受到降雨逕流模 組之影響,故本研究之率定步驟為先率定降雨逕流模組之 參數,確定無誤之後再調整土砂生產相關模組參數,才可 獲得正確之結果;故率定之程序首要為降雨-逕流模擬, 其次為土砂產量演算。

3.2.1 降雨逕流參數之敏感度分析及率定結果

利用 HSPF 模擬集水區之降雨逕流過程中,水流運動 匯成總逕流量之途徑有三種,包括地表逕流 (Surface Runoff)、中間流 (Interflow) 及活動地下水流 (Active



圖 6 「綠水」水文觀測站之流量與輸砂量之指數迴歸 關係圖

表1 綠水集水區內雨量站比例分配表

| 雨量站 | 徐昇氏比例 |
|-----------|-------|
| 天祥 | 17.9% |
| 洛韶 (氣象局) | 7.4% |
| 慈恩 | 28.3% |
| 洛韶 (台電公司) | 34.1% |
| 合歡啞口 | 12.3% |

表 2 仁壽橋集水區內雨量站比例分配表

| 雨量站 | 徐昇氏比例 |
|----------|-------|
| 銅門 (氣象局) | 4.8% |
| 龍澗 | 80.5% |
| 銅門 (水利署) | 14.7% |

表3 各集水區內所選用之率定颱風事件基本資料表

| 集水區 | 颱風事件 名稱 | 雨量歷時 | 總降 雨量 (mm) | 最大降雨 強度 (mm/hr) |
|---------|------------|---|------------------|-----------------------|
| 编示 | 安珀 颱風 | 1997/08/28 ~ 1997/08/30 | 656.8 | 69.8 |
| 1267.75 | 碧利斯 颱風 | 2000/08/22 ~ 2000/08/24 | 909.5 | 55.1 |
| 仁豪辉 | 南瑪都 颱風 | 2004/12/03 ~ 2004/12/05 | 583.5 | 52.3 |
| 一中市 | 龍王 颱風 | $\begin{array}{c} 2007/10/01 \\ \sim \\ 2000/10/03 \end{array} 407.4$ | | 73.2 |

Groundwater Flow)。理論上在調整參數時,需要分離比較三 部分流量之模擬值與實際觀測值,然而由於受限於缺乏完 整資料,實際上並不容易將各種水流運動流量分別予以比 較,故本研究將針對總逕流量模擬值作參數檢定之工作。

綜合前人研究 [28-32] 及本研究於參數輸入與調整時 可知,集水區之降雨逕流模擬共有 INTFW (中間流入滲參 數)、IRC (中間流退水率)、INFILT (入滲能力指標)、LZSN (下層土壤含水量) 及 UZSN (上層土壤含水量) 等五個參數 較為敏感。其中,INTFW 及 IRC 屬於高敏感度之參數,增 加 INTFW,表示進入地表下的中間流水量增多,使退水段 部分緩慢降低,同時亦減低尖峰流量,故可利用 INTFW 數 值之改變,來增加或降低尖峰流量,並調整退水段水量, 讓模擬出來的逕流歷線可與觀測值相符。IRC 會影響逕流歷 線退水段之下降速率,若使用較低的值,會有較快的退水 速率,即退水段斜率較陡;反之,則有較緩的退水曲線。 而 LZSN 和 INFILT 對於水量之平衡有重要之影響,增加 LZSN 將減少逕流量;增加 INFILT 即代表入滲容量增加, 也將減少逕流量;另外 UZSN 可用來調整歷線之初始及上 升部分,當降低 UZSN 時,上升歷線會較早陡升,反之較 慢。在河道之水理演算部分,其中必須輸入河道斷面幾何 特性以及河段之長度、坡度等資料,並無需要調整之參數。 上述高敏感參數之率定範圍值及其對於降雨逕流模擬結果 之影響如表4所示。

率定過程中,本研究針對上述五個高敏感度參數進行 調整,並將率定目標定為程式模擬之尖峰流量值及總體流 量值與實測值之差異在20%以內。率定結果說明如下。

一、綠水集水區

其模擬得之流量歷線與觀測值之流量歷線比較如圖 7(a)圖7(b)所示;各事件模擬之尖峰流量及總體流量與觀 測值之差異比例如表5所示。由表中可知,1997年安珀颱 風事件之流量尖峰值誤差為8.1%,流量總體積誤差為 14.4%;2000年碧利斯颱風事件之流量尖峰值誤差為5.2%, 流量總體積誤差為8.2%。各事件經由率定後之降雨逕流參 數總表如表6所示。

二、仁壽橋集水區

其模擬得之流量歷線與觀測值之流量歷線比較如圖 8(a) 及圖 8(b) 所示;各事件模擬之尖峰流量及總體流量與 觀測值之差異比例如表 7 所示。由表中可知,2004 年南瑪 都颱風事件之流量尖峰值誤差為 7.0%,流量總體積誤差為 11.3%;2005 年龍王颱風之流量尖峰值誤差為 9.8%,流量 總體積誤差為 14.8%。各事件經由率定後之水文參數總表如 表 8 所示。

3.2.2 土砂產量模組參數之敏感度分析及率定結果

HSPF 在集水區之土壤沖蝕模擬過程中包括沖擊、分離、沖刷及運移等。其沖蝕之途徑主要有二種,即分離後 土壤之流失及水流對土壤之直接沖刷。

在土壤的分離模擬當中,計算使用到 JRER 此敏感度較 高之參數。JRER 為土壤分離指數,其與分離率成正比關係, 故增加其值,分離率增加,懸浮固體量也就增加。

在土壤的沉滓運移方面,計算上和 JSER 以及 JGER 兩 個高敏感度之參數有絕對之關係。運移指數 JSER 和運移能 力成正相關,故增加 JSER 即可增加模擬土壤沖蝕量,同時 可用來調整其產量起始值之高低;沖蝕指數 JGER 和直接沖 刷率成正相關,故增加 JGER 亦可增加模擬土壤沖蝕量。

另外敏感度較次之 SMPF 為地表管理因子,代表防止 土壤沖刷措施之好壞,其值介於 0~1 之間,越接近 0表示 管理越佳,土壤流失也就較少,所以增加 SMPF 值,懸浮 固體物量越大。土壤覆蓋率 (COVER) 則表示地表植被覆 蓋情形,參數值愈接近 1 表示地表覆蓋愈佳,土壤不易被 沖刷,產生的懸浮固體量會減少。

表 4 HSPF 水文模組高敏感度參數說明表

| 參數名稱 (單位) | 定義 | 模式建議 範圍值 物理意義 | | 值增加對 逕流量 之影響 |
|-------------------|-------------------|--------------------------------|--|--------------------|
| INTFW (無) | 中間流 入滲參數 | 0 ~ none | 決定地表水傳遞成 為中間流之量體 | 尖峰流量減少 總逕流量減少 |
| IRC (1/day) | 中間流 退水率 | 1×10^{-30} ~ 0.999 | 決定中間流成 為定下水基流 之量體 2.增加其退水段之 下降速率變陡 | 總逕流量 減少 |
| LZSN (in) | 下層土壤 名義含 水量 | 0.01 ~ 100 | 決定地下水儲水 量多寡 | 總逕流量 減少 |
| INFILT (in/hr) | 入滲能 力指標 | 0.0001 ~ 100 | 決定地下水出流 量多寡 | 總逕流量 減少 |
| UZSN (in) | 上層土壤 名義 含水量 | 0.01 ~ 10 | 決定滯留於土 壞上層之含水 量多寡 增加其值逕流 歷線初始段上 升斜率較緩 | 總逕流量 減少 |

表 5 綠水集水區各颱風事件之降雨逕流參數率定結果表

| 颱風事件 | 尖峰值誤差 (%) | 總體積量誤差 (%) |
|------------|-----------|------------|
| 1997年安珀颱風 | 8.1 | 14.4 |
| 2000年碧利斯颱風 | 5.2 | 8.2 |

表 6 綠水集水區率定後之降雨逕流參數表

| 參數名稱 | 定義 | 單位 | 範圍值 | 率定值 | |
|--------|----------------|-------|--------------------------------|------------------------|--|
| | PWA | TER 枹 | 莫組 | | |
| LZSN | 下層土壤名義含 水量 | in | 0.01 ~ 100 | $3^1 \sim 3.1^2$ | |
| INFILT | 入滲能力指標 | in/hr | $0.0001 \sim 100$ | $0.2^2 \sim 0.28^1$ | |
| LSUR | 漫地流長度 | ft | 1 ~ none | 依 GIS 量測 | |
| SLSUR | 漫地流坡度 | - | $1 \times 10^{-7} \sim 10$ | 依 GIS 量測 | |
| KVARY | 地下水出流參數 | 1/cm | 0 ~ none | 0 | |
| AGWRC | 地下水退水率 | 1/day | $0.001 \sim 0.999$ | 0.98 | |
| INFEXP | 入滲公式指數 | - | 0 ~ 10 | 2 | |
| INFILD | 最大與平均入滲 量比值 | - | 1 ~ 2 | 2 | |
| DEEPER | 地下水入滲參數 | - | 0 ~ 1 | 0.1 | |
| BASETP | 基流蒸發散參數 | - | 0 ~ 1 | 0.02 | |
| AGWETP | 地下水流蒸發散 參數 | - | 0 ~ 1 | 0 | |
| CEPSC | 截流量 | in | 0 ~ 10 | 0.1 | |
| UZSN | 上層土壤名義含 水量 | in | 0.01 ~ 10 | 0.5 | |
| NSUR | 曼寧 N 值 | - | $0.001 \sim 1$ | 0.2 | |
| INTFW | 中間流入滲參數 | - | $0 \sim \text{none}$ | 2.5 | |
| IRC | 中間流退水率 | 1/day | $1 \times 10^{-30} \sim 0.999$ | $0.2^{1} \sim 0.6^{2}$ | |
| LZETP | 下層土壤蒸發散 參數 | - | 0 ~ 1.5 | 0.1 | |
| | HY | DR 模 | 組 | | |
| LEN | 河段長度 | miles | 0.01 ~ none | 依 GIS 量測 | |
| DELTH | 河段上下游水位差 | ft | 0.0 ~ none | 依 GIS 量測 | |
| KS | 水力路徑之權重 因子 | _ | 0 ~ 0.99 | 0.5 | |

註:1為1997年安珀颱風,2為2000年碧利斯颱風

表7仁壽橋流域站各颱風事件之降雨逕流參數率定結果表

| 颱風事件 | 尖峰值誤差 (%) | 總體積量誤差 (%) |
|------------|-----------|------------|
| 2004 南瑪都颱風 | 7.0 | 11.3 |
| 2005 龍王颱風 | 9.8 | 14.8 |

| 表 8 | 仁壽橋 | 隼水 | 區率 | 定後 | 之隆 | 雨涇 | <u><u></u></u> | 數表 |
|-----|-------------|-------|----|---------|----|---------|-----------------------|------|
| 10 | - DZL. IIEU | 75/11 | | A . PX. | ~ | 111/241 | 111 2 | ズムシン |

| 參數名稱 | 定義 單位 範圍值 | | 率定值 | | |
|--------|----------------|-------|--------------------------------|---------------------|--|
| | PWA | TER 枚 | 莫組 | | |
| LZSN | 下層土壤名義含 水量 | in | 0.01 ~ 100 | 3 | |
| INFILT | 入滲能力指標 | in/hr | $0.0001 \sim 100$ | $0.4^1 \sim 0.6^2$ | |
| LSUR | 漫地流長度 | ft | $1 \sim \text{none}$ | 依 GIS 量測 | |
| SLSUR | 漫地流坡度 | I | $1 \times 10^{-7} \sim 10$ | 依 GIS 量測 | |
| KVARY | 地下水出流參數 | 1/cm | $0 \sim \text{none}$ | 0 | |
| AGWRC | 地下水退水率 | 1/day | $0.001 \sim 0.999$ | 0.98 | |
| INFEXP | 入滲公式指數 | - | 0 ~ 10 | 2 | |
| INFILD | 最大與平均入滲 量比值 | - | 1 ~ 2 | 2 | |
| DEEPER | 地下水入滲參數 | _ | 0 ~ 1 | 0.1 | |
| BASETP | 基流蒸發散參數 | - | 0 ~ 1 | 0.02 | |
| AGWETP | 地下水流蒸發散 參數 | _ | 0 ~ 1 | 0 | |
| CEPSC | 截流量 | in | 0 ~ 10 | 0.1 | |
| UZSN | 上層土壤名義含 水量 | in | 0.01 ~ 10 | $0.25^1 \sim 0.5^2$ | |
| NSUR | 曼寧 N 值 | I | $0.001 \sim 1$ | 0.2 | |
| INTFW | 中間流入滲參數 | I | $0 \sim \text{none}$ | $2.5^1 \sim 4.5^2$ | |
| IRC | 中間流退水率 | 1/day | $1 \times 10^{-30} \sim 0.999$ | $0.2^2 \sim 0.7^1$ | |
| LZETP | 下層土壤蒸發散 參數 | - | 0 ~ 1.5 | 0.1 | |
| | HY | DR 模 | 組 | | |
| LEN | 河段長度 | miles | 0.01 ~ none | 依 GIS 量測 | |
| DELTH | 河段上下游水位 差 | ft | 0.0 ~ none | 依 GIS 量測 | |
| KS | 水力路徑之權重 因子 | _ | 0 ~ 0.99 | 0 | |

註:¹為2004年南瑪都颱風,²為2005年龍王颱風



圖 7 綠水集水區颱風事件流量模擬率定結果



圖 8 仁壽橋集水區颱風事件流量模擬率定結果

在河道輸砂演算方面,模式中考慮河床載(利用考慮水 流平均流速之冪級數函數進行運算)之運送,必須由 SEDMNT 模組所計算出的土壤沖蝕量輸入河道當中,另於 輸砂演算中,需使用到 KSAND 及 EXPSND 兩個敏感度較 高之參數,此二參數和沉滓攜帶容量成正相關,故增加此 二參數,皆會提高河道內之輸砂量。上述高敏感參數之率 定範圍值及其對於土砂產量之影響如表9所示。

率定過程中,本研究針對上述五個高敏感度參數進行 調整,同樣將率定目標定為程式模擬之尖峰流量值及總體 流量值與實測值之差異在20%以內。率定結果說明如下。

一、綠水集水區

模擬得之輸砂量歷線與實測流量與輸砂量迴歸關係歷 線之比較如圖 9(a) 及圖 9(b) 所示,其各事件模擬之尖峰輸 砂量及總體輸砂量與「綠水」觀測站之實測流量與輸砂量 迴歸關係之差異比例如表 10 所示。由表中可知,1997 年安 珀颱風事件之流量尖峰值誤差為 9.4%,流量總體積誤差為 16.7%;2000 年碧利斯颱風事件之流量尖峰值誤差為 3.4%, 流量總體積誤差為 9.8%。各事件經由率定後之土砂參數總 表如表 11 所示。

二、仁壽橋集水區

模擬得之輸砂量歷線與實測流量與輸砂量迴歸關係歷線之比較如圖 10(a) 及圖 10(b) 所示,其各事件模擬之尖峰輸砂量及總體輸砂量與「仁壽橋」觀測站之流量與輸砂量 迴歸關係之差異比例如表 12 所示。由表中可知,2004 年南 瑪都颱風事件之流量尖峰值誤差為 11.5%,流量總體積誤差 為 7.9%;2005 年龍王颱風之流量尖峰值誤差為 7.0%,流量 總體積誤差為 2.0%。各事件經由率定後之土砂參數總表如 表 13 所示。

表 9 HSPF 泥砂模組高敏感度參數說明表

| 參數名稱 (單位) | 定義 | 模式建議 範圍值 | 物理意義 | 值增加對 土砂 產量之影響 |
|---------------|------------------|-------------|--------------------|---------------------|
| JRER (無) | 土壤分離 指數 | none | 決定土壤 分離量多寡 | 增加 土砂產量 |
| JSER (無) | 分離泥砂之 沖刷指數 | none | 決定泥砂運移能力 | 增加 土砂產量 |
| JGER (無) | 土壤沖 蝕指數 | none | 決定集水區泥砂 沖刷能力 | 增加 土砂產量 |
| KSAND (無) | 泥砂沉滓 公式 係數 | 0 ~ none | 決定河川泥砂沉滓 攜帶容量多寡 | 增加 土砂產量 |
| EXPSND (無) | 泥砂沉滓 公式 指數 | 0 ~ none | 決定河川泥砂沉滓 攜帶容量多寡 | 增加 土砂產量 |

表 10 綠水集水區各颱風事件之土砂參數率定結果表

| 颱風事件 | 尖峰值誤差 (%) | 總體積量誤差 (%) |
|-------------|-----------|------------|
| 1997 年安珀颱風 | 9.4 | 16.7 |
| 2000 年碧利斯颱風 | 3.4 | 9.8 |

| 參數名稱 | 定義 | 單位 | 範圍值 | 率定值 |
|--------|----------------|--------------------|--|---------------------------------------|
| | S | EDMNT 植 | 莫組 | |
| SMPF | 操作管理因子 | - | 0.001 ~ 1 | 0.75 |
| KRER | 土壤分離係數 | - | 0 ~ none | $4^2 \sim 5^1$ |
| JRER | 土壤分離指數 | - | none | 2 |
| COVER | 土壤覆蓋率 | - | 0 ~ 1 | 0.88 |
| KSER | 分離泥砂之沖 刷係數 | - | 0 ~ none | $3^2 \sim 4^1$ |
| JSER | 分離泥砂之沖 刷指數 | - | none | $1.5^{1} \sim 2^{2}$ |
| KGER | 土壤沖蝕係數 | - | 0 ~ none | $3^2 \sim 4^1$ |
| JGER | 土壤沖蝕指數 | - | none | $1.5^1 \sim 2^2$ |
| | S | EDTRN 枹 | 題組 | |
| D | 有效粒徑 | in | 0.001 ~ 100 (Sand) 0 ~ 0.003 (Silt, Clay) | 1 (Sand) 0.0029 (Silt, Clay) |
| w | 沈澱速率 | in/sec | 0.02 ~ 500 (Sand) 0 ~ 0.2 (Silt, Clay) | 0.1 (Sand) 0.05 (Silt, Clay) |
| RHO | 顆粒密度 | gm/cm ³ | 1 ~ 4 (Sand) 2 ~ 4 (Silt, Clay) | 4 (Sand) 3 (Silt, Clay) |
| KSAND | 泥砂承載公式 之係數 | - | 0 ~ none | $3^1 \sim 5^2$ |
| EXPSND | 泥砂承載公式 之指數 | _ | 0 ~ none | $2.4^1 \sim 2.8^2$ |
| TAUCD | 床底之沈澱臨 界剪應力 | lb/ft ² | $10^{-10} \sim none$ | 0.1 |
| TAUCS | 床底之沖刷臨 界剪應力 | lb/ft ² | $10^{-10} \sim none$ | 0.3 |
| М | 泥砂沖蝕係數 | lb/ft²/day | $0 \sim \text{none}$ | 0.5 |

註:1為1997年安珀颱風2為2000年碧利斯颱風

表 12 仁壽橋集水區各颱風事件之土砂參數率定結果表

| 颱風事件 | 尖峰值誤差 (%) | 總體積量誤差 (%) |
|------------|-----------|------------|
| 2004 南瑪都颱風 | 11.5 | 7.9 |
| 2005 龍王颱風 | 7.0 | 2.0 |

表 13 仁壽橋集水區率定後之土砂參數表

| 參數名稱 | 定義 | 單位 | 範圍值 | 率定值 |
|--------|----------------|-------------------------|--|------------------------------------|
| | SE | DMNT † | 莫組 | |
| SMPF | 操作管理因子 | - | 0.001 ~ 1 | 0.75 |
| KRER | 土壤分離係數 | - | 0 ~ none | 4 |
| JRER | 土壤分離指數 | - | none | 2 |
| COVER | 土壤覆蓋率 | - | 0 ~ 1 | 0.88 |
| KSER | 分離泥砂之沖 刷係數 | - | 0 ~ none | 4 |
| JSER | 分離泥砂之沖 刷指數 | 1 | none | $1^1 \sim 2^2$ |
| KGER | 土壤沖蝕係數 | 1 | 0 ~ none | 4 |
| JGER | 土壤沖蝕指數 | - | none | 2 |
| | SE | EDTRN 梈 | 刺 | |
| D | 有效粒徑 | in | 0.001 ~ 100 (Sand) 0 ~ 0.003 (Silt, Clay) | 1 (Sand) 0.0029 (Silt, Clay) |
| W | 沈澱速率 | in/sec | 0.02 ~ 500 (Sand) 0 ~ 0.2 (Silt, Clay) | 0.1 (Sand) 0.05 (Silt, Clay) |
| RHO | 顆粒密度 | gm/cm ³ | 1 ~ 4 (Sand) 2 ~ 4 (Silt, Clay) | 4 (Sand) 3(Silt, Clay) |
| KSAND | 泥砂承載公式 之係數 | - | 0 ~ none | $3^1 \sim 5^2$ |
| EXPSND | 泥砂承載公式 之指數 | 1 | 0 ~ none | $2.4^{1} \sim 2.8^{2}$ |
| TAUCD | 床底之沈澱臨 界剪應力 | lb/ft ² | 10^{-10} ~ none | 0.1 |
| TAUCS | 床底之沖刷臨 界剪應力 | lb/ft ² | $10^{-10} \sim none$ | 0.3 |
| М | 泥砂沖蝕係數 | lb/ft ² /day | $0 \sim \text{none}$ | 0.5 |

註:1為 2004 年南瑪都颱風,2為 2005 年龍王颱風

3.3 集水區土砂產量模式驗證

經過了上述之模式率定後,本研究分別針對綠水集水 區及仁壽橋集水區各擇訂一場颱風事件來進行模式之驗 證,其所選用事件及各事件之總雨量及最大降雨強度如表 14 所示。

一、綠水集水區

綠水集水區模擬得之流量歷線及輸砂量歷線如圖 11(a) 及圖 11(b) 所示,其模擬量體之尖峰值與總體值差異比例如 表 15 所示。由表中可知,綠水集水區之水文模式所模擬之 流量尖峰值與實測值之誤差為 6.0%,流量總體積值與實測 值之誤差為 5.9%;土砂產量模擬之土砂量尖峰值與實測值 之誤差為 2.0%,土砂量總體積值與實測值之誤差為 16.0%。 驗證之降雨逕流參數及土砂參數如表 16 及表 17 所示。

二、仁壽橋集水區

仁壽橋集水區模擬得之水文歷線及輸砂量歷線如圖 12(a) 及圖 12(b) 所示,其模擬量體之尖峰值與總體值差異 比例如表 18 所示。由表中可知,仁壽橋集水區之水文模式





(b) 2000 年碧利斯颱風事件









(b) 2005 年龍王颱風事件

圖 10 仁壽橋集水區颱風事件輸砂量模擬率定結果

表 14 本計畫使用之驗證颱風事件基本資料表

| 集水區 | 颱風事件 名稱 | 雨量歷時 | 總降雨量 (mm) | 最大降雨 強度 (mm/hr) |
|-----|------------|-------------------------------|--------------|-----------------------|
| 綠水 | 鳳凰颱風 | 2008/07/27 ~ 2008/07/29 | 497.9 | 42.2 |
| 仁壽橋 | 聖帕颱風 | 2007/08/17 ~ 2001/08/19 | 764.6 | 63.4 |

表 15 綠水集水區驗證結果表

| 模式類別 | 尖峰值差異 (%) | 總體積量差異 (%) |
|--------|-----------|------------|
| 水文模式 | 6.0 | 5.9 |
| 土砂產量模式 | 2.0 | 16.0 |

表 16 綠水集水區驗證之降雨逕流參數表

| 參數名稱 | 定義 | 單位 | 範圍值 | 率定值 |
|---------|----------------|-------|--------------------------------|----------|
| | PWA | TER 枹 | 莫組 | |
| LZSN | 下層土壤名義含 水量 | in | 0.01 ~ 100 | 3 |
| INFILT | 入滲能力指標 | in/hr | $0.0001 \thicksim 100$ | 0.25 |
| LSUR | 漫地流長度 | ft | 1 ~ none | 依 GIS 量測 |
| SLSUR | 漫地流坡度 | - | $1 \times 10^{-7} \sim 10$ | 依 GIS 量測 |
| KVARY | 地下水出流參數 | 1/cm | $0 \sim \text{none}$ | 0 |
| AGWRC | 地下水退水率 | 1/day | $0.001 \sim 0.999$ | 0.98 |
| INFEXP | 入滲公式指數 | - | 0 ~ 10 | 2 |
| INFILD | 最大與平均入滲 量比值 | _ | 1 ~ 2 | 2 |
| DEEPER | 地下水入滲參數 | - | 0 ~ 1 | 0.1 |
| BASETP | 基流蒸發散參數 | - | 0 ~ 1 | 0.02 |
| AGWETP | 地下水流蒸發散 參數 | _ | 0 ~ 1 | 0 |
| CEPSC | 截流量 | in | 0 ~ 10 | 0.1 |
| UZSN | 上層土壤名義含 水量 | in | 0.01 ~ 10 | 0.5 |
| NSUR | 曼寧 N 值 | - | $0.001 \sim 1$ | 0.2 |
| INTFW | 中間流入滲參數 | - | 0 ~ none | 2.5 |
| IRC | 中間流退水率 | 1/day | $1 \times 10^{-30} \sim 0.999$ | 0.4 |
| LZETP | 下層土壤蒸發散 參數 | - | 0 ~ 1.5 | 0.1 |
| HYDR 模組 | | | | |
| LEN | 河段長度 | miles | 0.01 ~ none | 依 GIS 量測 |
| DELTH | 河段上下游水位差 | ft | 0.0 ~ none | 依 GIS 量測 |
| KS | 水力路徑之權重 因子 | _ | 0 ~ 0.99 | 0.5 |

表 17 綠水集水區驗證之土砂參數表

| 參數 名稱 | 定義 | 單位 | 範圍值 | 率定值 |
|----------|---------------|--------|--|------------------------------------|
| | SE | DMNT † | 莫組 | |
| SMPF | 操作管理因子 | - | 0.001 ~ 1 | 0.75 |
| KRER | 土壤分離係數 | - | 0 ~ none | 4 |
| JRER | 土壤分離指數 | - | none | 2 |
| COVER | 土壤覆蓋率 | - | 0 ~ 1 | 0.88 |
| KSER | 分離泥砂之沖刷 係數 | - | 0 ~ none | 3 |
| JSER | 分離泥砂之沖刷 指數 | - | none | 2 |
| KGER | 土壤沖蝕係數 | - | 0 ~ none | 3 |
| JGER | 土壤沖蝕指數 | - | none | 2 |
| | SE | DTRN 枹 | 漠組 | |
| D | 有效粒徑 | in | 0.001 ~ 100 (Sand) 0 ~ 0.003 (Silt, Clay) | 1 (Sand) 0.0029 (Silt, Clay) |
| W | 沈澱速率 | in/sec | 0.02 ~ 500 (Sand) 0 ~ 0.2 (Silt, Clay) | 0.1 (Sand) 0.05 (Silt, Clay) |

溫惠鈺、許世孟、邱琳濱:暴雨事件整合點源及非點源之集水區土砂產量推估研究

| 參數 名稱 | 定義 | 單位 | 範圍值 | 率定值 |
|----------|----------------|-------------------------|------------------------------------|-------------------------------|
| RHO | 顆粒密度 | gm/cm ³ | 1 ~ 4 (Sand) 2 ~ 4 (Silt, Clay) | 4 (Sand) 3 (Silt, Clay) |
| KSAND | 泥砂承載公式之 係數 | - | 0 ~ none | 4 |
| EXPSND | 泥砂承載公式之 指數 | - | 0 ~ none | 2.6 |
| TAUCD | 床底之沈澱臨界 剪應力 | lb/ft ² | 10^{-10} ~ none | 0.1 |
| TAUCS | 床底之沖刷臨界 剪應力 | lb/ft ² | 10^{-10} ~ none | 0.3 |
| М | 泥砂沖蝕係數 | lb/ft ² /day | $0 \sim \text{none}$ | 0.5 |

表 17 (續)

表 18 仁壽橋集水區驗證結果表

| 模式類別 | 尖峰值差異比例 (%) | 總體積量差異比例(%) |
|--------|-------------|-------------|
| 水文模式 | 4.0 | 3.1 |
| 土砂產量模式 | 3.9 | 6.7 |



(b) 輸砂量模擬驗證結果圖 11 綠水集水區 2008 年鳳凰颱風事件模擬驗證結果

所模擬之流量尖峰值與實測值之誤差為 4.0%,流量總體積 值與實測值之誤差為 3.1%;土砂產量模擬之土砂量尖峰值 與實測值之誤差為 3.9%,土砂量總體積值與實測值之誤差 為 6.7%。驗證之降雨逕流參數及泥砂參數如表 19 及表 20 所示。

經由前述,驗證結果仍控制在誤差為20%之內,顯示 本研究所建立之土砂產量推估模式在預測集水區土砂產量 具有一定之準確度;故本研究將利用綠水站及仁壽橋站驗 證完成之參數,分別使用於位於太魯閣沿海河系流域及花 蓮溪流域內之土石流潛勢溪流集水區,進行其集水區土砂 產量模擬。

表 19 仁壽橋集水區驗證之水文參數表

| 參數名稱 | 定義 | 單位 | 範圍值 | 率定值 |
|--------|----------------|-------|--------------------------------|----------|
| | PWA | TER 棹 | 漠組 | |
| LZSN | 下層土壤名義含 水量 | in | 0.01 ~ 100 | 3 |
| INFILT | 入滲能力指標 | in/hr | $0.0001 \sim 100$ | 0.5 |
| LSUR | 漫地流長度 | ft | $1 \sim none$ | 依 GIS 量測 |
| SLSUR | 漫地流坡度 | I | $1\times 10^{-7} \thicksim 10$ | 依 GIS 量測 |
| KVARY | 地下水出流參數 | 1/cm | $0 \sim \text{none}$ | 0 |
| AGWRC | 地下水退水率 | 1/day | 0.001 ~ 0.999 | 0.98 |
| INFEXP | 入滲公式指數 | I | 0 ~ 10 | 2 |
| INFILD | 最大與平均入滲 量比值 | - | 1 ~ 2 | 2 |
| DEEPER | 地下水入滲參數 | | 0 ~ 1 | 0.1 |
| BASETP | 基流蒸發散參數 | I | 0 ~ 1 | 0.02 |
| AGWETP | 地下水流蒸發散 參數 | _ | 0 ~ 1 | 0 |
| CEPSC | 截流量 | in | 0 ~ 10 | 0.1 |
| UZSN | 上層土壤名義含 水量 | in | 0.01 ~ 10 | 0.28 |
| NSUR | 曼寧 N 值 | - | $0.001 \sim 1$ | 0.2 |
| INTFW | 中間流入滲參數 | - | $0 \sim \text{none}$ | 2.8 |
| IRC | 中間流退水率 | 1/day | $1 \times 10^{-30} \sim 0.999$ | 0.7 |
| LZETP | 下層土壤蒸發散 參數 | - | 0 ~ 1.5 | 0.1 |
| | HY | DR 模 | 組 | |
| LEN | 河段長度 | miles | 0.01 ~ none | 依 GIS 量測 |
| DELTH | 河段上下游水位差 | ft | 0.0 ~ none | 依 GIS 量測 |
| KS | 水力路徑之權重 因子 | _ | 0 ~ 0.99 | 0 |



圖 12 仁壽橋集水區 2007 年聖帕颱風事件模擬驗證結果

中國土木水利工程學刊 第二十四卷 第一期 (民國一〇一年)

表 20 仁壽橋集水區驗證之土砂參數表

| 參數名稱 | 定義 | 單位 | 範圍值 | 率定值 |
|-----------|----------------|--------------------|--|------------------------------------|
| SEDMNT 模組 | | | | |
| SMPF | 操作管理因子 | - | $0.001 \sim 1$ | 0.75 |
| KRER | 土壤分離係數 | - | 0 ~ none | 4 |
| JRER | 土壤分離指數 | - | none | 2 |
| COVER | 土壤覆蓋率 | - | 0 ~ 1 | 0.88 |
| KSER | 分離泥砂之沖 刷係數 | - | 0 ~ none | 4 |
| JSER | 分離泥砂之沖 刷指數 | - | none | 1.5 |
| KGER | 土壤沖蝕係數 | - | 0 ~ none | 4 |
| JGER | 土壤沖蝕指數 | - | none | 2 |
| | SE | DTRN 樽 | 氡組 | |
| D | 有效粒徑 | in | 0.001 ~ 100 (Sand) 0 ~ 0.003 (Silt, Clay) | 1 (Sand) 0.0029 (Silt, Clay) |
| W | 沈澱速率 | in/sec | 0.02 ~ 500 (Sand) 0 ~ 0.2 (Silt, Clay) | 0.1 (Sand) 0.05 (Silt, Clay) |
| RHO | 顆粒密度 | gm/cm ³ | 1 ~ 4 (Sand) 2 ~ 4 (Silt, Clay) | 4 (Sand) 3 (Silt, Clay) |
| KSAND | 泥砂承載公式 之係數 | - | 0 ~ none | 4 |
| EXPSND | 泥砂承載公式 之指數 | - | 0 ~ none | 2.6 |
| TAUCD | 床底之沈澱臨 界剪應力 | lb/ft ² | 10^{-10} ~ none | 0.1 |
| TAUCS | 床底之沖刷臨 界剪應力 | lb/ft ² | $10^{-10} \sim none$ | 0.3 |
| М | 泥砂沖蝕係數 | lb/ft²/day | $0 \sim \text{none}$ | 0.5 |

四、模式應用與結果分析

根據前述,本研究已建立一套暴雨時期集水區土砂產 量推估模式,能同時考量非點源及點源兩種土砂來源,如 此除能夠預測極端水文事件後集水區可能的土砂產出量, 並探討坡地崩塌量之遞移率外,未來還可作為水庫清淤工 程及集水區整治工程防砂效益之參考依據。今以秀林鄉境 內之 26 條土石流潛勢溪流為例,進行在極端暴雨事件下 (100 年重現期 24 小時累積雨量,降雨量分布為 670.8 mm/day~1454.7 mm/day [33]),其各集水區內土壤沖蝕量、 坡地崩塌量之遞移率及集水區內之土砂總產量計算。

4.1 土石流集水區坡面土壤沖蝕量推估結果

本研究利用 HSPF 模式進行秀林鄉境內26 條土石流潛勢 溪流集水區土砂產量模擬後,可得到在僅有土壤沖蝕之狀況 下各集水區之土砂產量,如表21 所示,表中之土砂懸浮比例 係將集水區內之土砂產量除以集水區之單日逕流量。

由表中可知,秀林鄉境內大部分之土石流集水區土砂 產量均小於1萬立方公尺(20處),介於1萬至5萬立方公 尺之土石流集水區有2處,介於5萬至10萬立方公尺之土 石流集水區有1處,大於10萬的有3處。

| 表 21 | 秀林鄉境內 | 26 | 條土石流潛勢溪流坡地土壤沖蝕量 |
|------|-------|----|-----------------|
| | 推估表 | | |

| 項次 | 土石流潛勢 溪流編號 | 村 里 | 集水區 面積 (ha) | 單日 逕流量 (m ³ /day) | 集水區 土砂產量 (m ³ /day) | 土砂 濃度 (1×10 ⁻²) |
|----|---------------|--------|-------------------|------------------------------------|--------------------------------------|-----------------------------------|
| 1 | 花縣 DF005 | 文蘭村 | 3,837 | 13,009,011 | 54,187 | 0.34 |
| 2 | 花縣 DF006 | 文蘭村 | 501 | 1,180,003 | 7,156 | 0.54 |
| 3 | 花縣 DF007 | 文蘭村 | 1,883 | 4,296,407 | 130,190 | 2.72 |
| 4 | 花縣 DF012 | 水源村 | 2,910 | 6,292,959 | 183,445 | 2.69 |
| 5 | 花縣 DF013 | 水源村 | 37 | 80,309 | 82 | 0.09 |
| 6 | 花縣 DF020 | 秀林村 | 24 | 241,346 | 564 | 0.21 |
| 7 | 花縣 DF021 | 秀林村 | 60 | 589,037 | 26,665 | 4.11 |
| 8 | 花縣 DF022 | 秀林村 | 20 | 199,447 | 628 | 0.29 |
| 9 | 花縣 DF014 | 佳民村 | 84 | 192,775 | 3,848 | 1.85 |
| 10 | 花縣 DF015 | 佳民村 | 567 | 1,089,848 | 8,251 | 0.68 |
| 11 | 花縣 DF016 | 佳民村 | 139 | 479,224 | 3,843 | 0.73 |
| 12 | 花縣 DF017 | 佳民村 | 48 | 157,201 | 1,067 | 0.62 |
| 13 | 花縣 DF025 | 和平村 | 224 | 2,164,047 | 9,284 | 0.39 |
| 14 | 花縣 DF026 | 和平村 | 119 | 465,125 | 4,116 | 0.82 |
| 15 | 花縣 DF023 | 崇德村 | 99 | 958,162 | 4,595 | 0.44 |
| 16 | 花縣 DF024 | 崇德村 | 558 | 5,382,583 | 30,537 | 0.51 |
| 17 | 花縣 DF001 | 富世村 | 120 | 456,851 | 1,674 | 0.34 |
| 18 | 花縣 DF002 | 富世村 | 421 | 2,417,636 | 9,659 | 0.34 |
| 19 | 花縣 DF003 | 富世村 | 228 | 2,192,602 | 5,453 | 0.23 |
| 20 | 花縣 DF004 | 富世村 | 49 | 493,180 | 4,500 | 0.83 |
| 21 | 花縣 DF018 | 景美村 | 54 | 183,838 | 800 | 0.40 |
| 22 | 花縣 DF019 | 景美村 | 11,884 | 36,939,123 | 921,837 | 2.28 |
| 23 | 花縣 DF008 | 銅門村 | 274 | 650,830 | 4,503 | 0.62 |
| 24 | 花縣 DF009 | 銅門村 | 115 | 272,360 | 1,555 | 0.51 |
| 25 | 花縣 DF010 | 銅門村 | 48 | 126,371 | 1,525 | 1.09 |
| 26 | 花縣 DF011 | 銅門村 | 386 | 803,818 | 3,561 | 0.41 |

4.2 土石流集水區坡地崩塌遞移量推估結果

集水區土砂來源除了非點源類型之坡地土壤沖蝕量 外,還包括點源類型之坡地崩場量,而坡地崩場之土砂量 體有多少可進入河道被河水遞移至集水區出口,往往是研 究集水區土砂產量問題所關切議題之一,且依據前人研究 坡地崩塌土砂量在一場颱風暴雨後並非全數進入河道中成 為河川輸砂材料來源 [34]。本研究首先利用 TRIGRS 程式, 進行秀林地區 100 年重現期 24 小時累積雨量下降雨促崩潛 勢分析 (如圖 13),得到秀林鄉境內 26 條土石流潛勢溪流集 水區內各個降雨新增之坡地崩塌量;而後利用 HSPF 點源模 式,將每條土石流潛勢溪流集水區內之崩塌量體分別輸入 對應的子集水區中,建立崩塌地位置與各集水區中之空間 關係後,即可模擬有多少位於集水區內之崩塌量進入河道 輸送至下游,並探討集水區崩塌地土砂量之遞移率。表 21 為秀林鄉境內 26 條土石流潛勢溪流降雨新增坡地崩塌量及 遞移率推估結果。

由表 22 內之「崩塌量遞移率」欄位可知,於100 年重 現期單日降雨強度下,秀林鄉境內 26 條土石流潛勢溪流中 除了景美之花縣 DF019 外,其餘土石流之崩塌量遞移率平 均約為 38.4% 左右,亦即在 100 年重現期單日降雨強度下, 秀林地區之土石流潛勢溪流集水區內之崩塌量會有約 38.4% 的量體被河水運移至下游集水區出口處;如此還可應 用至未來新增崩塌地之土砂量運移至下游河道出口處之遞 移量推斷。另外將集水區面積大小與崩塌量遞移率相互比 較,如圖 14 所示,可發現集水區面積大小與崩塌量遞移率 呈現一反比關係。

4.3 土石流集水區土砂產量推估結果

綜合上述之點源及非點源土砂來源,利用 HSPF 進行 秀林鄉境內 26 條土石流潛勢溪流集水區土砂量估算,其各 條土石流集水區之土砂產量如表 23 所示。

若將僅進行坡面土壤沖蝕量推估得到之土砂產量,與 加入坡地崩塌量後進行土砂運移演算所得之土砂產量互相 比較,可發現在加入崩塌量後,各條土石流潛勢溪流集水 區土砂產量會比僅有土壤沖蝕量推估分析高了約1.1~14.4 倍(如表23中「量體倍數差異」欄位值所示);由此可見, 崩塌土方量對於集水區土砂產量有顯著的貢獻,故更加證 明了進行集水區土砂生產量之推估時,同時考慮坡面土壤 沖蝕與坡地崩塌兩種土砂來源的重要性。而於工程設計應 用上,可避免未來新增下游整治工程構造物時之設計攔阻 土砂量,出現低估流出崩塌量之情形而無法有效的攔阻集 水區內之土砂量,進而造成下游保全對象之損害。

五、結論

過去對於土砂生產量之估算,大多根據現場量測資料,再配合統計方法與迴歸分析方式建立經驗公式,往往忽略坡地崩塌量對集水區土砂產量所造成之影響;故本研究利用美國環保署 (USEPA)與 Hydrocomp Inc.所共同發展之 HSPF 模式,其可同時進行集水區內非點狀來源之坡面 土壤沖蝕量,以及點狀來源之坡地崩塌土砂量所造成之集水區土砂產量,並以降雨-逕流、土砂生產及土砂輸送等 三種機制,建立一套集水區土砂產量推估模式,以完整的 進行集水區土砂生產之估算。

本研究以花蓮縣秀林鄉之綠水集水區及仁壽橋集水區 為例,各利用2兩場颱風事件進行模式之率定,一場颱風 事件進行模式驗證,其率定及驗證之結果與實測值之誤差 比例均在20%內。另外,將本研究所擬定之集水區土砂產 量推估模式應用於花蓮縣秀林鄉境內之26條土石流潛勢溪 流集水區土砂產量推估上,由分析結果可知,崩塌量之遞 移率平均約為38.4%;而在崩塌量後,各條土石流潛勢溪流 集水區內之土砂產量比僅有土壤沖蝕量推估時高了約1.1~ 14.4倍,由此可見,崩塌土方量對於集水區土砂產量的貢 獻,有顯著之影響。另外將集水區面積大小與崩塌量遞移 率相互比較,可發現集水區面積大小與崩塌量遞移率呈現 一反比關係。



圖 13 秀林地區 100 年重現期單日累積降雨量下之降雨促 崩潛勢圖



圖 14 秀林鄉境內 26 條土石流潛勢溪流集水區面積與崩塌 量遞移率關係圖

| 表 22 | 秀林郷境内 26 | 條土石流潛勢溪 | 流坡地崩塌量遞移 |
|------|----------|---------|----------|
| | 率推估表 | | |

| 項次 | 土石流潛勢 溪流編號 | 村里 | 集水 區 面積 (ha) | 單日 逕流量(a) (m ³ /day) | 集水區內 新增 崩塌量 (b)(m ³) | 遞移出 之 崩塌量 (c) (m ³) | 崩塌 量 遯 率 (c/b) |
|----|---------------|-----|-----------------------|---------------------------------------|---|---|----------------------------|
| 1 | 花縣 DF005 | 文蘭村 | 3,837 | 13,009,011 | 796,330 | 302,300 | 38.0% |
| 2 | 花縣 DF006 | 文蘭村 | 501 | 1,180,003 | 88,838 | 33,881 | 38.1% |
| 3 | 花縣 DF007 | 文蘭村 | 1,883 | 4,296,407 | 2,967 | 1,030 | 34.7% |
| 4 | 花縣 DF012 | 水源村 | 2,910 | 6,292,959 | 675,646 | 255,302 | 37.8% |
| 5 | 花縣 DF013 | 水源村 | 37 | 80,309 | 2,466 | 969 | 39.3% |
| 6 | 花縣 DF020 | 秀林村 | 24 | 241,346 | 0 | 0 | 0 |
| 7 | 花縣 DF021 | 秀林村 | 60 | 589,037 | 0 | 0 | 0 |
| 8 | 花縣 DF022 | 秀林村 | 20 | 199,447 | 0 | 0 | 0 |
| 9 | 花縣 DF014 | 佳民村 | 84 | 192,775 | 19,244 | 8,668 | 45.0% |
| 10 | 花縣 DF015 | 佳民村 | 567 | 1,089,848 | 161,009 | 60,662 | 37.7% |
| 11 | 花縣 DF016 | 佳民村 | 139 | 479,224 | 27,125 | 10,267 | 37.9% |
| 12 | 花縣 DF017 | 佳民村 | 48 | 157,201 | 8,873 | 3,428 | 38.6% |

表 22 (續)

| 項次 | 土石流潛勢 溪流編號 | 村里 | 集水 區 面積 (ha) | 單日 逕流量(a) (m ³ /day) | 集水區內 新增 崩塌量 (b)(m ³) | 遞移出 之 崩塌量 (c) (m ³) | 崩塌 量 遞移 (c/b) |
|----|---------------|-----|-----------------------|---------------------------------------|---|---|------------------------|
| 13 | 花縣 DF025 | 和平村 | 224 | 2,164,047 | 39,220 | 15,311 | 39.0% |
| 14 | 花縣 DF026 | 和平村 | 119 | 465,125 | 1,435 | 541 | 37.7% |
| 15 | 花縣 DF023 | 崇德村 | 99 | 958,162 | 111,814 | 43,951 | 39.3% |
| 16 | 花縣 DF024 | 崇德村 | 558 | 5,382,583 | 131,700 | 51,555 | 39.1% |
| 17 | 花縣 DF001 | 富世村 | 120 | 456,851 | 54,284 | 21,355 | 39.3% |
| 18 | 花縣 DF002 | 富世村 | 421 | 2,417,636 | 155,442 | 60,428 | 38.9% |
| 19 | 花縣 DF003 | 富世村 | 228 | 2,192,602 | 43,105 | 16,812 | 39.0% |
| 20 | 花縣 DF004 | 富世村 | 49 | 493,180 | 11,009 | 4,233 | 38.5% |
| 21 | 花縣 DF018 | 景美村 | 54 | 183,838 | 16,811 | 6,518 | 38.8% |
| 22 | 花縣 DF019 | 景美村 | 11,884 | 36,939,123 | 2,485,243 | 128,028 | 5.2% |
| 23 | 花縣 DF008 | 銅門村 | 274 | 650,830 | 86,896 | 33,285 | 38.3% |
| 24 | 花縣 DF009 | 銅門村 | 115 | 272,360 | 8,884 | 3,454 | 38.9% |
| 25 | 花縣 DF010 | 銅門村 | 48 | 126,371 | 3,462 | 1,319 | 38.1% |
| 26 | 花縣 DF011 | 銅門村 | 386 | 803,818 | 67,133 | 25,795 | 38.4% |

相較於目前台灣地區針對集水區土砂產量之推估,僅 利用經驗公式(如 USLE 公式等)估算之方式,本研究所建 立之集水區土砂產量推估模式更符合真實狀況,並可針對 各種不同的雨量等級而得到可能產出的土砂量。如此不但 能準確的進行集水區土砂產量之分析,且其結果可作為集 水區防災工程設計參考,使得集水區整治更能符合經濟效 益。

參考文獻

- 1. 維基百科/颱風敏督利, http://zh.wikipedia.org/wiki (2004)。
- 台灣電力公司,大甲溪流域德基至馬鞍段集水區崩塌地 土石流潛勢調查及因應對策研究報告書,臺北 (2006)。
- 林昭遠、林家榮、鄭旭涵、劉昌文,「石門水庫集水區 艾利颱風土砂災因之探討」,中華水土保持學報,第三 十七卷,第四期,第327-336頁(2006)。
- 馬國寶,「應用地理資訊系統推估流域之土壤沖蝕量與 逕流量」,國立台灣大學農業工程研究所碩士論文,臺 北 (1994)。
- 陳文欽,「二仁溪流域坡面土壤流失量推估之研究」, 國立中興大學水土保持研究所碩士論文,臺中(2000)。
- 6. 李炎任,「地理資訊系統推估石門水庫集水區土壤流 失」,私立中原大學土木工程研究所碩士論文,中壢 (1991)。
- 吳岳霖,「土壤沖蝕指標模式應用於石門水庫集水區土 砂流失量推估之研究」,國立中興大學水土保持研究所 碩士論文,臺中 (2007)。
- 經濟部水資源局,流域土砂管理模式之研究 (1/3),臺南 (2000)。

表 23 秀林鄉境內 26 條土石流潛勢溪流水區土砂產量推 估表

| 項次 | 土石流潛勢 溪流編號 | 村里 | 集水 區面 積(ha) | 遞移出 之 崩塌量 (a) (m ³) | 坡面土壤 沖蝕量產 量 (b) (m ³ /day) | 集水區土 砂產量(c = a + b) (m ³ /day) | 量體倍 數差異 (c/b) |
|----|---------------|-----|-------------------|---|--|--|---------------------|
| 1 | 花縣 DF005 | 文蘭村 | 3,837 | 301,695 | 54,187 | 356,487 | 6.6 |
| 2 | 花縣 DF006 | 文蘭村 | 501 | 33,827 | 7,156 | 41,037 | 5.7 |
| 3 | 花縣 DF007 | 文蘭村 | 1,883 | 1,089 | 130,190 | 131,220 | 1.0 |
| 4 | 花縣 DF012 | 水源村 | 2,910 | 254,825 | 183,445 | 438,748 | 2.4 |
| 5 | 花縣 DF013 | 水源村 | 37 | 970 | 82 | 1,052 | 12.8 |
| 6 | 花縣 DF020 | 秀林村 | 24 | 0 | 564 | 564 | 1 |
| 7 | 花縣 DF021 | 秀林村 | 60 | 0 | 26,665 | 26,665 | 1 |
| 8 | 花縣 DF022 | 秀林村 | 20 | 0 | 628 | 628 | 1 |
| 9 | 花縣 DF014 | 佳民村 | 84 | 7,342 | 3,848 | 12,516 | 3.3 |
| 10 | 花縣 DF015 | 佳民村 | 567 | 60,569 | 8,251 | 68,913 | 8.4 |
| 11 | 花縣 DF016 | 佳民村 | 139 | 10,259 | 3,843 | 14,111 | 3.7 |
| 12 | 花縣 DF017 | 佳民村 | 48 | 3,426 | 1,067 | 4,496 | 4.2 |
| 13 | 花縣 DF025 | 和平村 | 224 | 15,307 | 9,284 | 24,595 | 2.6 |
| 14 | 花縣 DF026 | 和平村 | 119 | 541 | 4,116 | 4,656 | 1.1 |
| 15 | 花縣 DF023 | 崇德村 | 99 | 43,947 | 4,595 | 48,546 | 10.6 |
| 16 | 花縣 DF024 | 崇德村 | 558 | 51,451 | 30,537 | 82,092 | 2.7 |
| 17 | 花縣 DF001 | 富世村 | 120 | 21,356 | 1,674 | 23,030 | 13.8 |
| 18 | 花縣 DF002 | 富世村 | 421 | 60,395 | 9,659 | 70,087 | 7.3 |
| 19 | 花縣 DF003 | 富世村 | 228 | 16,802 | 5,453 | 22,265 | 4.1 |
| 20 | 花縣 DF004 | 富世村 | 49 | 4,232 | 4,500 | 8,733 | 1.9 |
| 21 | 花縣 DF018 | 景美村 | 54 | 6,518 | 800 | 7,318 | 9.2 |
| 22 | 花縣 DF019 | 景美村 | 11,884 | 128,972 | 921,837 | 1,049,865 | 1.1 |
| 23 | 花縣 DF008 | 銅門村 | 274 | 33,237 | 4,503 | 37,788 | 8.4 |
| 24 | 花縣 DF009 | 銅門村 | 115 | 3,452 | 1,555 | 5,009 | 3.2 |
| 25 | 花縣 DF010 | 銅門村 | 48 | 1,317 | 1,525 | 2,844 | 1.9 |
| 26 | 花縣 DF011 | 銅門村 | 386 | 25,778 | 3,561 | 29,356 | 8.2 |

- Manoj, K.J., Surendra, K. M., and Shah, R.B., "Estimation of sediment yield and areas vulnerable to soil erosion and deposition in a Himalayan watershed using GIS," *Current Science Journal*, Vol. 98, No. 2, pp. 213–221 (2010).
- 許振崑、林伯勳、鄭錦桐、冀樹勇、黃文洲、尹孝元, 「石門水庫集水區土壤沖蝕量評估及現地試驗監測」, 第十三屆海峽兩岸水利科技交流研討會,臺中(2009)。
- 楊錦釧、蔡東霖、張胤隆、姜世偉、蘇歆婷,「石門水 庫集水區崩塌與庫區淤積風險評估研究」,石門水庫集 水區保育治理委託研究計畫專題座談會,桃園,第57-78 頁 (2008)。

- 李鎮鍵、蔡元融、謝正倫、邱禎龍,「濁水溪侵蝕及堆 積評估模式」,2008 流域地質與坡地災害研討會,台北, 第 13-1-13-21 頁 (2008)。
- Chuang, S.C., Chen, Y., Lin, G.W., Lin, C.W., and Chang, G.P., "Increase in basin sediment yield from landslides in storms following major seismic disturbance," *Engineering Geology Journal*, Vol. 103, pp. 59–65 (2009).
- Fuller, C.W., Willett, S.D., Hovius, N., and Slingerland, R., "Erosion rates for Taiwan mountain basins: New determinations from suspended sediment records and a stochastic model of their temporal variation," *The Journal* of Geology, Vol. 111, pp. 71–87 (2003).
- 15. 洪毓華,「AGNPS 應用在小集水區推估土壤流失量與逕 流量之探討」,國立中興大學水土保持研究所碩士論文, 臺中 (1992)。
- 16. 邱薔霖,「德基水庫集水區農業非點源污染推估之研究」,國立中興大學水土保持研究所碩士論文,臺中 (2000)。
- 17. Bicknell, B.R., Imhoff, J.C., Kittle, J.L., Jobes, T.H., and Donigian, A.S., *HSPF Version 12 User's Manual*, U.S. Environmental Protection Agency (2001).
- 18. 鄭旭涵,「九份二山地震崩塌坡面泥砂產量及植生恢復 之研究」,國立中興大學水土保持研究所碩士論文,臺 中(2000)。
- 劉邦崇、游繁結、蔡志隆、「崩塌土方量推估之研究」、 中華水土保持學報,第三十二卷,第二期,第 107-114 頁 (2000)。
- 林昭遠、陳昱豪、林家榮,「集水區泥砂產量推估之研究」,中華水土保持學報,第三十八卷,第二期,第207-218 頁 (2006)。
- 劉益誠,「應用衛星影像於 921 災後九九峰植生復育崩 塌潛感」,國立中興大學土木工程研究所碩士論文,臺 中 (2008)。
- 打荻珠男、「ひと雨による山腹崩壞について」、新砂防,通巻79號、日本(1971)。

- 23. 賴志強,「台灣地區降雨及地震誘發崩塌之特性研究」, 國立成功大學水利及海洋工程研究所碩士論文,臺南 (2007)。
- 24. 陳俞旭,「地震對崩塌與土石流發生影響之研究」,國 立成功大學水利及海洋工程研究所碩士論文,臺南 (2008)。
- Baum, Rex L., William Z. Savage, and Jonathan W. Godt, "TRIGRS—A FORTRAN program for transient rainfall infiltration and grid-based regional slope-stability analysis," U.S. Geological Survey Open-File Report, 02-0424 (2002).
- U.S. Environmental Protection Agency, BASINS/HSPF Training Exercises 9.
- 27. U.S. Environmental Protection Agency, *BASINS Version 3.0* User's Manual, (2001).
- 28. 張玉珊,「翡翠水庫集水區非點源污染整治區域優先順 序之評估」,國立臺北科技大學環境規劃與管理研究所 碩士論文,臺北(2004)。
- 29. 經濟部水利署,水庫集水區非點源污染傳輸最適用模式 之建立與應用 (2/2),臺北 (2007)。
- 30. 林雍富,「應用 BASINS 模式於非點源污染傳輸之模擬 --以霧社水庫為例」,國立台灣大學土木工程研究所碩 士論文,臺北 (2001)。
- 趙倬群,「石門水庫集水區崩塌土砂產量推估之研究」, 國立台灣大學土木工程研究所碩士論文,臺北 (2004)。
- 32. 蔡宗賢,「水庫集水區暴雨時期崩塌土砂量推估之研究」,國立台灣大學土木工程研究所碩士論文,臺北 (2005)。
- 33. 溫惠鈺、趙啟宏、陳耐錦、許世孟,「集水區土砂災害 分析研究」,中興工程顧問社內部研究報告,台北 (2010)。
- 34. Ziemer, R.R, "An approach to evaluating the long-term effects of land use on landslides, erosion, and stream channels," *Proceedings, Japan-U.S. Workshop on Snow Avalanche, Landslide, Debris Flow Prediction and Control*, Tsukuba, Japan, pp. 533–542 (1991).

| 98 年 12 月 | 29日 | 收稿 |
|-----------|------|----|
| 100 年12 月 | 18日 | 修改 |
| 100年12月 | 21 日 | 接受 |