巴陵壩潰壩後對於石門水庫上游集 水區河相變遷及沖淤演變影響模擬

梁惠儀* 林伯勳** 吳毓華*** 卡艾瑋**** 冀樹勇*****

摘要

為攔阻上游土砂進入石門水庫,延長水庫壽命,政府單位陸續於大漢溪主流河床上設置多座攔 砂壩,其中巴陵壩在民國 96 年韋帕颱風過境後,壩基被淘空,造成近三分之二的壩體遭受沖毀, 也成為國內首座潰壞的大型攔砂壩。巴陵壩潰壩後,原被攔阻土砂運往下游,造成幾乎已經淤滿之 榮華壩排砂作業更加頻繁,致使下游左翼牆及消能池底板加速磨損,此時河道仍堆積大量的土砂, 故於汛期間每逢颱風豪雨所引致高濁度問題備受關注。鑑此,本研究蒐集石門水庫集水區大漢溪主 河道上游自潰壩後之歷史河道斷面測量成果及水文站資訊,針對三光溪河道沖淤變化進行追蹤,並 利用一維河川縱斷面數值動力模式程式,模擬巴陵壩潰壩後未來 5~20 年後河床可能沖淤高程及河 道變遷狀況,藉此探討巴陵壩潰後上游集水區河道變遷及未來演變。

關鍵字:石門水庫、巴陵壩、河道變遷

一、前 言

民國 96 年 9 月 15 日於沖繩島附近形成的熱 帶低氣壓,於翌日增強為強烈熱帶風暴,並於 9 月 17 日增強為中度颱風韋帕,9 月 18 日傍晚掠 過臺灣以北,根據中央氣象局提供的資料,僅有 零星災害發生,但連日豪雨卻進一步淘刷巴陵壩 下方基礎,最後導致壩體毀損。潰壩後,巴陵壩 下方基礎,最後導致壩體毀損。潰壩後,巴陵壩 下游河道則產生大量土砂堆積,導致河床高度抬 升、河道變寬或是水工結構物遭遇掩埋等狀況; 上游河道則侵蝕下切加劇。不論是侵蝕或堆積, 皆影響原水濁度,地基下陷則會提高水土保持的 困難度,水土保持問題無法解決又會衍生如骨 牌效應般的生態環境保育問題。一連串的效應 皆歸咎於潰壩後的河道沖淤變化,簡昭群等人 (2010)曾協助北區水資源局研究潰壩原因與後 續處理並進行相關調查工作,發現上下游河道高 程變化劇烈,建議需持續針對上下游河道泥砂與 邊坡之監測;此外,梁惠儀等人(2010)針對石 門水庫集水區建立颱風豪雨事件之土砂產量推估 模式,藉此評估颱風豪雨事件對下游水庫之淤積 潛勢。水保局(2010、2011^a、2011^b)曾利用大 漢溪流域之主流歷次河道斷面測量資料疊合比 較,結果顯示大漢溪主河道整體仍呈現均匀下刷

^{*} 中興工程顧問社防災科技研究中心前助理研究員

^{**} 中興工程顧問社防災科技研究中心環境資源監測組組長

^{***} 台灣大學土木工程學系博士生

^{****} 台灣大學土木工程學系教授

^{*****} 中興工程顧問社大地工程研究中心、防災科技研究中心經理

情形,且自潰壩後上游土方仍持續運往義興壩更 下游處,至今未達均夷,其中又以三光溪河道下 刷情形最為顯著。

鑑此,本研究彙整歷年巴陵壩上游集水區河 道斷面測量成果,並利用工作斷面法計算歷次河 道沖淤變化量,再利用一維河川縱斷面數值動力 模式程式,模擬潰壩後河床未來沖淤高程及河道 變遷狀況,藉此研擬上游集水區保育治理相關因 應之治理對策。

二、問題評析

(一)研究區域概述

石門水庫集水區面積約為 763.53km²; 地形 地勢陡峭,由北至南迅速抬升,海拔自 135m 轉 變至 3,500m;集水區坡度分級主要落於五級坡與 六級坡之間。集水區水系發源自雪山山脈,以大 漢溪為主流;由於受到海拔高度影響,各地氣溫 變化較大,全年氣溫溫差約在 12℃~26℃間;年 平均降雨量約為 2,389.5mm,多集中在夏季。大 漢溪上游兩條主要支流,分別是玉峰溪及三光 溪,匯流口下游為原巴陵壩舊址,地理位置如 圖 1 所示,巴陵防砂壩位於桃園縣復興鄉大漢溪 與三光溪匯流處下游約 1.5km 處;民國 96 年 9 月 18 日韋帕颱風過境,巴陵壩在颱風過境期間發生 潰壩,導致巴陵壩右側潰倒、左側壩體殘留長度 約 25m、中間寬度約 50m 之壩體倒塌流失,成為 後續上游集水區河相變遷及沖淤演變影響關鍵 之一。

(二) 潰壩後上游集水區河相變遷

自民國 85 年賀伯颱風後,石門水庫集水區 陸續歷經象神、艾利、海棠、馬莎、泰利、龍王 等颱風事件,皆造成規模不等的道路坍方;連日 豪雨更造成上游邊坡崩塌,土砂被沖刷至中下 游,部分路基流失以及溪床土石淤積,原巴陵壩 下游河床已被嚴重淘刷,民國 96 年 9 月的韋帕



颱風,再進一步淘刷造成巴陵壩基礎產生問題, 基礎淘空後造成壩體毀損,使得上游地區大量泥 沙流入庫區,為近年最嚴重災情之一。根據水利 署民國 92 年發行之石門水庫營運四十年特刊收 錄之照片及描述內容,顯示民國 92 年巴陵壩已 淤滿,但壩體結構與鄰近之邊坡及河道情況良 好,詳見圖 2(a);民國 94 年巴陵壩下游左岸 邊坡發生嚴重崩塌,導致鄰近交通中斷,甚至造 成大量土砂淤積及河床劇烈變化,如圖 2(b)所 示;圖 2(c)為民國 96 年韋帕颱風後巴陵壩潰 壩之樣貌,潰壩發生致使長年累積於上游之土砂 被帶進大漢溪,嚴重影響石門水庫庫容量,加上 位於大漢溪河道上主要之大型防砂壩目前皆處於 淤滿,使得河道沖淤問題日趨嚴重。此外,石門 水庫入庫土砂量除來自於河道本身堆積材料外,





其他大多數來自上游集水區坡地崩塌且集中於極 端降雨事件,經河道運送進入水庫。

近期水保局(2009、2010)曾於玉峰溪及三 光溪匯流口乙處明顯沙洲進行地面高精度高程施 測作業(施測成果如圖3所示),藉此瞭解匯流 口土砂沖淤情形;經調查結果可知,上游段河道 淤積嚴重,巴陵壩附近玉峰溪及三光溪匯流口與 雪霧鬧道路及大漢溪交會處施測點沖刷劇烈,其 中玉峰溪及三光溪匯流口之沙洲高程部分土方明 顯受到刷深,直到下游義興溪與大漢溪匯流口才 恢復淤積現象,而大量豪雨沖蝕原巴陵壩舊址附

中興工程·第119期·2013年4月·PP. 19-30 http://www.sinotech.org.tw/journal/

近淤高的河床,直至沖刷土砂遞移至下游河道及 造成水庫內淤積,詳見圖3現地虛擬影像。接著, 水保局(2011^a)曾針對玉峰溪及三光溪河道進行 斷面測量,並利用工作斷面法計算各期測量區域 土方沖淤量,根據分析及測量成果可知,由於水 保局過去針對玉峰溪沿岸支流投入許多整治工程, 且歷經多次颱風豪雨事件考驗後,惟接近原巴陵 壩舊址附近河道仍呈現下刷狀態(如圖4所示), 尤以三光溪整體河床呈現嚴重下切,顯見三光溪 河床土砂變動較大(如圖5所示),上游土砂持 續往下游運送,顯示河床運動未達沖淤平衡。



(a) 民國 92 年 5 月巴陵壩



(b) 民國 94 年 8 月巴陵壩圖 2 巴陵壩歷年照片



(c) 民國 96 年 9 月巴陵壩潰壩後



圖 3 玉峰溪及三光溪匯流口地面高精度高程施測現況及虛擬影像(摘自:水保局,2010)

中興工程·第119期·2013年4月·PP. 19-30 http://www.sinotech.org.tw/journal/





圖 5 三光溪歷次河道斷面測量成果圖(摘自:水保局,2011^a)

財團法人中興工程顔問社 SINOTECH ENGINEERING CONSULTANTS,INC

(三)對下游水庫濁度變化之影響

石門水庫於民國 85 年賀伯颱風,原水濁度 飆增至1萬NTU,造成桃園地區停水9天,隨 後,每逢颱風豪雨事件,上游常發生土砂災害使 得水庫原水濁度提昇,屢屢造成重大停水事件。 民國 93 年艾利颱風挾帶豪雨,累積降雨高達 1,600mm,造成原水濁度飆高至 7~12 萬 NTU, 停水高達兩週,使得水庫土砂淤積量增加 2,788 萬 m³,造成水庫總蓄水容量減少 9%,而 庫容僅剩 73%。民國 94 年石門水庫分別歷經海 棠與馬莎颱風,其中馬莎颱風所夾帶之豪雨,造 成大量土砂產出,再次提高水庫原水濁度值,使 淨水廠抽水站無法處理供水。比較近 10 年石門 水庫集水區內之降雨有明顯增強之趨勢,如圖 6 所示;尤以民國 93 年艾利颱風後,其年平均降 雨更明顯大於台灣年平均降雨量,且約為世界平 均值 973mm 之 2.47 倍, 顯見近年氣侯變遷所引 致極端水文事件,易造成高濁度現象發生。民國 97 年辛樂克颱風侵襲全台,並於排砂道測得其原 水濁度,最高達至1萬2仟多NTU,水利署啟動 緊急供水系統進行表面取水達到不分區供水之目 的;圖7及圖8分別為石門水庫歷年淤積量變化 趨勢及歷年主要颱風累積雨量與停水事件關係 圖,顯見每逢颱風或豪雨造成原水濁度飆昇、水 庫淤積量遽增,遂導致停水議題;此外,由圖 8 可見,自韋帕颱風後,即使是相較於艾利颱風平 均降雨量較低之颱風事件,仍會影響下游水庫庫 區濁度升高。





中興工程·第119期·2013年4月·PP. 19-30

三、石門水庫上游集水區河相變遷及 沖淤演變模擬

基於上述,為探討巴陵壩潰壩後上游三光溪 河床近期是否持續沖刷下切以及推演未來沖淤趨 勢,故本文利用蒐集石門水庫上游集水區既有河 道斷面測量資料及歷年水文站紀錄值,用以追蹤 探究三光溪河相變化;接著,利用藉由 MH-CAPART 一維河川縱斷面數值動力模式,模擬潰 壩後巴陵壩潰壩後石門水庫上游集水區河床高程 沖淤變化,並與既有河道斷面測量資料比較驗 證,確定其可信度,再據以推演未來 5~20 年後 河床可能沖淤高程及河道變遷狀況。以下就 (1)資料蒐集、(2)三光溪河道變遷、(3) 巴陵壩潰壩後上游河道沖淤演變模擬等三部分, 分析探討如下:

(一)資料蒐集

本研究蒐集三光溪歷史河道斷面資料,相關 資訊如表1所示;並蒐集水利署民國99年到100年 間嘎啦賀、巴陵及池端等雨量站之時雨量紀錄, 並分析彙製雨量及流量歷線圖,如圖9所示。



表 1 歷史河道斷面測量資料蒐集表

資料 單位	調查時間	量測範圍	流域
水保局	民國 98 年 07 月	原巴陵壩舊址下游 100m	玉峰溪
	民國 98 年 10 月	至白石溪與泰崗溪匯流口 上游 0.8km	
	民國 99 年 06 月	延續民國 98 年 10 月調查 範圍: 另增加三光溪與塔	玉峰溪 三光溪
	民國 99 年 11 月	曼溪匯流口上游約 0.3 km	
	民國 100 年 06 月	三光溪與玉峰溪匯流口上	三光溪
	民國 100 年 09 月	游 0.1km 至三尤溪與哈曼 溪匯流口上游約 0.3 km	
水 民國 99 年 00 月 範圍:另增加三 曼溪匯流口上游 民國 100 年 06 月 三光溪與玉峰溪 游 0.1km 至三光 民國 100 年 06 月 三光溪與玉峰溪 民國 96 年 12 月 原巴陵壩舊址上 民國 97 年 06 月 原巴陵壩舊址上 民國 98 年 08 月 原巴陵壩舊址上 民國 98 年 08 月 夏8 年 11 月 民國 99 年 09 月 百名興壩下游 11 民國 99 年 12 月 五義興壩下游 11	民國 96 年 12 月	百円陸儒蕉社上下游 5km	
	尿口陵彌賀址上 初 5km		
	民國 97 年 12 月		大漢溪
	民國 98 年 08 月	百円陸煙蕉村上上游 5km	
	民國 98 年 11 月	示LI版潮台址上研 JAm 至美酮儒下游 1km	
	民國 99 年 09 月		
	民國 99 年 12 月		



圖 9 三光溪各期河道斷面測量降雨及流量變化圖

(二)三光溪河道變遷

為追蹤三光溪河道沖淤變化是否已達穩定或 仍受巴陵壩潰壩對於上游河床高程調整影響,本 研究彙整民國 99 年至 100 年共計 4 期三光溪河 道斷面調查,如表 1;同時,根據各期調查期間 歷經颱風事件,如表 2;而各期河床河道寬度、 河床斷面高程、土方沖淤量及橫斷面變化,如圖 11 及圖 12 所示;以下分就「河道高程變化與土 方沖淤量」及「累積流量與河床沖淤量之關係」 兩項課題,進行分析討論。

表 2 調查期間歷經颱風事件一覽表

期數	調査期間	歷經颱風事件				
第1期	民國 99.06~99.11	凡那比颱風、梅姬颱風				
第2期	民國 100.11~100.06	-				
第3期	民國 100.06~100.09	米雷颱風				
計: 圭山融區車件毘穆隆市空間八左加图 10 瓩子。						

註:表中颱風事件累積降雨空間分布如圖 10 所不

1. 河道高程變化與土方沖淤量

(1) 民國 99.06~99.11 調查期間

民國 99.06~99.11 調查期間歷經凡那比及梅 姬等兩場颱風事件,於三光集水區分別降下 144.2mm及 156.2mm降雨量,使三光溪具較高流 量,其中凡那比颱風流量將近 300cms;而梅姬颱 風挾帶大量豪雨,造成河道流量瞬間劇增,直接 影響河相變化,使河床高程下降且河階地皆抬 昇,整體平均下刷約 0.67m;尤以興漢橋上游約 850m 之斷面(SEC05_S)變化最嚴重,下切約 1.1m;整體淨沖刷土方約 452,789m³,又以距玉 峰溪及三光溪匯流口上游約 300m 至 500m 間兩 斷面(SEC02_S 及 SEC03_S)沖刷最為嚴重,如 圖 10 所示。

(2) 民國 99.11~100.06 調查期間

民國 99.11~100.06 調查期間屬枯水期,無明 顯降雨且流量穩定,但於梅雨季節時始有數場降 雨事件,使三光溪流量改變,影響河相變化。整 體河床高程變化,除距玉峰及三光溪匯流口上游 約 100m 之斷面(SEC04_Y)略為下降,其餘斷 面皆為昇高情形,整體平均抬昇約 0.35m;尤以 興漢橋上游約 700m 處斷面(SEC04_S)高程變 化最大,抬昇約 1.0m;除玉峰及三光溪匯流口上 游約 300m 斷面(SEC02_S),及興漢橋上游約

財團法人中興工程 顔問社 SINOTECH ENGINEERING CONSULTANTS, INC.

中興工程·第119期·2013年4月·PP. 19-30 http://www.sinotech.org.tw/journal/

1,700m 至 2,250m 間斷面(SEC10_S、SEC11_S) 有輕微沖刷,其餘屬淤積現象;整體河道屬微量淤 積情形,淨淤積土方量約 48,327m³,如圖 10 所示。 (3) 民國 100.06~100.09 調查期間

民國 100.06~100.09 調查期間屬豐水期,河 道沖刷堆積互現,調查期間三光溪受米雷颱風事 件影響,整體河道寬度變化不大,但距玉峰及三 光溪匯流口上游約 400、1,700 及 3,200m 斷面 (SEC01 _S、SEC06_S、SEC13_S)有擴張現 象,分別擴張約 5.35、5.21 及 2.27m。三光溪整 體河床高程呈輕微下刷現像,除距玉峰及三光溪 匯流口上游約 2,500m 處斷面(SEC10_S)明顯 下降約 0.52m;距匯流口上游約 3,500m 處斷面 (SEC15_S)明顯抬昇約 0.39m,其餘斷面高程 無明顯變化,但下游玉峰及三光溪匯流口仍有沖 刷情形(斷面 SEC04_Y 及 SEC01_S),沖刷土 方量約為 7,505m³;堆積段則集中於上游靠近 三光及塔曼溪匯流口(距玉峰及三光溪匯流口 上游約 3,300m 至 3,600m 斷面 SEC14_S 至 SEC16_S),淤積土方量約為 671m³。



Т

程

技

術





2. 累積流量與河床沖淤量之關係

為進一步瞭解颱風事件期間累積流量與各調 查河段沖淤量關係,進而釐清累積流量高低與沖 淤潛勢影響,故先針對調查期間歷經所有颱風事 件,繪製降雨空間分布如圖 11 所示,由圖顯見 歷次颱風降雨逐漸往三光溪移動及降雨集中趨 勢;然後,根據水利署(2006)「區域排水整治 及環境營造規劃參考手冊」採用利用比面積法推 估各調查河段斷面以上所代表累積流量,如下。

$$Q_1 = \left(\frac{A_1}{A_2}\right)^n \times Q_2 \tag{1}$$

式中, Q_1 為計算點之累積流量(m^3); Q_2 為已知點之累積流量(m^3); A_1 為計算點之集水 面積; A_2 為已知點之集水面積;n為迴歸係數, 本文令 n=1,故以線性比例計算之。

根據前述分析方式,以稜角站流量資料計算,並繪製探討各次調查期間之累積流量與各調

查河段沖淤量之關係,如圖 13 所示;由圖可知 若累積流量達至 40,000cms 以上,且尖峰流量接 近 300cms 時,三光溪河道較易發生明顯沖刷現 象(如民國 100.06~100.09 調查期間),此結果 與水利署(2007)所觀察之現象相符,即颱風或 豪雨事件會致使高流量(300cms)發生;相對 的,若累積流量未達 40,000cms,則影響三光溪 河道沖淤量變化並不顯著。



量之關係圖

財團法人中興工程 顔間社 SINOTECH ENGINEERING CONSULTANTS,INC.

(三)巴陵壩潰壩後上游河道沖淤演變模擬

本研究除利用實際歷史河道斷面測量資料, 針對三光溪河道沖淤變化進行探討外;另利用一 維河川縱斷面數值動力模式程式 MH-CAPART, 模擬巴陵壩潰壩後未來 5~20 年後河床可能沖淤 高程及河道變遷狀況。MH-CAPART 為臺灣大學 土木系卡艾瑋教授所發展之一維河川縱斷面數值 動力模式程式,模式主要控制方程式如下:

$$B\frac{\partial z}{\partial t} + \frac{\partial J}{\partial x} = -E \tag{2}$$

式中 , *B* : 研究範圍河道的有效寬度 (m); *z* : 河道中各橫斷面最大水深連線點 (中線)的高程(m); *t* : 時間(Day); *J* : 底床載通量($(km^2 \cdot m)/s$); *x* : 從最下游邊界沿 著中線往上游的距離(km); *E* : 底床載轉變成 懸浮載的夾帶率(m^2/s)。

MH-CAPART 為一維河川縱斷面數值動力模 式,分析主要考量底床載運移與上游細顆粒沉積 物被夾帶至下游、底床載傳輸速率等運動機制, 分析程序如圖 14 所示,程式發展沿革及案例模 擬參閱 Capart *et al.* (2007)、Hsu and Capart (2008)、Lai and Capart (2009)及 Capart *et al.* (2010)。茲將數值模擬主要計算方程說明如下:

1. 底床載傳輸速率

底床載傳輸速率,採用 Hsu and Capart (2008)所建議傳輸公式,如下:

$$J(x,t) = KQ(t) \max\left\{-\frac{\partial z_w}{\partial x} - S_{\min}, 0\right\}$$
(3)

式中 $J \propto Q \times S$; J: 底床載傳輸速率 ($(km^2 \cdot m)/s$); S:坡度(%); K:控制底床 載傳輸速率的係數(km^2/m^2); S_{min} :產生河 道輸砂之所需最小坡度(%); Q(t):流量 (cms)。

2. 時間參數

為考量模式結果率定和計算過程簡便,將流

量與併入時間參數納入流量計算,其中時間參數 為擬時間參數(τ , Pseudo-time Variable),公式 如下:

$$\tau(t) = V(t) = \int_{0}^{t} \mathcal{Q}(t') dt' \qquad (4)$$

上式可藉由有限差分法推導一維河川縱斷面 數值動力模式控制方程式,用以分析處理河道動 態沖淤及依時性河相變化等課題。

為確定模式的適用性、準確性和效率性,本 研究先以 NETSTARS 與 MH-CAPART 兩項數值 模式,模擬巴陵壩潰壩後至同年 12 月底為止之 河床變化,其模擬成果如圖 15 所示,由圖可 見,兩者分析趨勢一致,但因 NETSTARS 係利 用輸砂公式計算輸砂量後再代入輸砂連續方程式 求解河床變化,僅能解決一般輸砂行為;而潰壩 之泥砂行為非一般狀況,無法表現出潰壩後短時 間內河道狀況,故潰壩後約 500 小時才能開始模 擬,因此,於某些河段的模擬值與實際測量值差 異大,故本研究採用以作為河道沖淤預測數值模 擬工具。

由於河床沖淤模擬過程中流量資料為河床沖 淤模擬之重要參數,需有完整模擬期間資料,得 以有效模擬河道沖淤演變;本研究流量補遺方式 採 Lee *et al.*(2006)以石門水庫玉峰集水區歷年 水文站之日水位紀錄所建立之率定曲線計算之, 推估參見(5)式;此外,未來 5~20 年流量數據 係採用民國 96-98 年間之平均流量計算之,如圖 16 所示。

$$Q = 62.77 \times (H - 684.5)^{2.141}$$
(5)

式中,*Q*:流量(cms);*H*:水位紀錄(m)。

本研究透過蒐集河道斷面資料進行比較驗證,再將率定完成分析參數,模擬大漢溪主流之榮華壩至上游玉峰溪與泰崗溪、白石溪匯流口(接近於秀巒水文站),河道全長共計 25km,

Т

中興工程·第119期·2013年4月·PP. 19-30 http://www.sinotech.org.tw/journal/

模擬巴陵壩潰壩後上游集水區河床未來 5~20 年 後河床可能沖淤高程及河道變遷狀況,如圖 17 及表3所示。茲將觀察結果條列如下:

- 經分析模擬可知,未來5年內榮華壩至白石溪 與泰崗溪匯流口間河床,最大抬升高度約計
 2.74m;而未來10年內河床最大抬升高度則達 至4.7m;未來20年內河床仍將抬升,最大至
 7.3m,於榮華壩與巴陵壩舊址之間堆積逐漸明 顯,且須考量集水區環境仍會持續不斷的遭受 許多突發的水文事件,及其他支流供砂等影
 響,故上下游河床仍未達沖淤平衡及河相仍持 續劇烈變化。
- 距榮華壩上游 10~13.69km 之河段區域(如圖 17 II 區),約接近三光溪及玉峰溪匯流口, 其河川侵蝕下切最為明顯;該區河段範圍內未 來 10 年後持續下刷 1.72m,而未來 20 年後則 轉呈土砂堆積狀況,其最大堆積深度約 2.09m。
- 3. 距榮華壩上游 13.69~15.91km 之河段區域(如 圖 17Ⅲ區),未來 20 年內為土砂堆積區域, 最大堆積高程約達 1.65m。
- 4. 距榮華壩上游 15.91~20.17km 之河段區為土砂 侵蝕堆積平衡區(如圖 171V 區),自巴陵壩 潰壩後迄今下刷至 0.5m,而未來 20 年內則將 堆積至 0.7m。

期數	年份	距榮華壩上游河段區域						
		Ι	Ш	Ш	IV			
		0~10 km	10~13.7 km	13.7~15.9 km	15.9~20.2 km			
1	民國 97 年 12 月	+2.98m	- 9.74m	+1.47m	- 1.18m			
2	民國 100 年 12 月	+2.18m	- 0.57m	+0.42m	- 0.50m			
3	未來5年	+2.74m	- 0.58m	+0.42m	+0.23m			
4	未來 10 年	+1.96m	- 0.57m	+0.42m	+0.22m			
5	未來 20 年	+2.60m	+2.09m	+0.41m	+0.24m			
≣ो: • ≡	注·丰山真积緣化核为前後期借將成用相互比對力緣化。							

表 3 榮華壩上游河段未來河床高程變化表







■ 財團法人中興工程 顔問社 ■ SINOTECH ENGINEERING CONSULTANTS,INC.

Т 程 技 術



四、結論與建議

民國 96 年巴陵壩潰壩後確實改變原始河道 平衡,造成上下游河床坡度瞬時變陡,隨後,歷 經多場颱風事件侵襲,加速河道土砂向下游運移 及整體河床坡度、河相改變,其中又以三光溪沖 淤最為明顯;經由各期河道斷面分析結果發現, 民國 99 年至 100 年間,三光溪仍有大量土方運 往下游,且經現地勘察玉峰溪及三光溪匯流口河 階地皆明顯抬升,且河床有多處深潭導致河床流 速變化劇大;另一方面,於豐水季節與遭逢較大 之颱風或豪雨事件時,沖刷情形明顯,且河床土 方的沖淤變化量也會較大;而枯水季節河床沖淤 變化明顯變少,且易發生輕微堆積情形。

另一方面,為瞭解未來上游集水區河道高程 變遷及沖淤潛勢,透過一維河川縱斷面數值動力 模式分析驗證可知,該項數值模式分析結果具有 ·定可靠性;再者,經分析結果發現,巴陵壩潰 壩後確實改變原始河道平衡,造成上下游河床坡 度瞬時變陡,隨後,歷經多場颱風事件侵襲,加 速河道土砂向下游運移及整體河床坡度改變;根 據模擬未來河道變化之結果可知,若無重大異常 水文事件及其他外力影響,未來 20 年內榮華壩 與巴陵壩舊址之間堆積狀況明顯,河床將抬升最 大至 7.3m; 再者, 河床沖蝕基準面將重新調整, 逐漸往上游延伸且呈現淤積,堆積高程離下游愈 近則愈多,最高可達 2.09m;故未來集水區仍會 持續不斷的遭受突發水文事件及其他支流供砂等 影響,故上下游河床仍未達平衡。

為有效管理集水區各支流河道補注河道應有 之土砂容許流出量,並不致影響河川高程變動, 以維持均夷條件之基本流況,故本文建議未來相 關單位應評估集水區支流河道補注主流河道應有 之土砂容許流出量及擬定河道防淤減淤治理方 案,並以全流域治理為考量,從中設立短中長程 治理策略及目標,以有效減少入庫土砂量,進而 確保上游水土保持,達至保土蓄水最終目標。

中興工程·第119期·2013年4月·PP. 19-30 http://www.sinotech.org.tw/journal/

12

6

距離(榮華壩為原點)[km] 巴陵壩潰壩後大漢溪未來 5~20 年後河床

可能沖淤高程模擬圖

圖 17

8

30

中興工程·第119期·2013年4月·PP. 19-30 http://www.sinotech.org.tw/journal/

謝 誌

感謝行政院農業委員會水土保持局,提供計畫(編號 SWCB 100-102)經費補助,作者謹申謝忱。

參考文獻

- 簡昭群、陳本康、陳鶴修、陳佳奇(2010)巴陵防砂壩 災損原因調查及壩址後續處置計畫成果簡介,第十四 屆海峽兩岸水利科技交流研討會論文集,第 B40-48 頁
- 梁惠儀、林伯勳、冀樹勇、黃文洲、尹孝元(2010)莫 拉克颱風事件引致集水區崩塌後水庫淤積潛勢評估, 第十四屆海峽兩岸水利科技交流研討會論文集,台 北,第 B-1-B-8 頁
- 行政院農業委員會水土保持局(2010)石門水庫集水區 豪雨誘發土砂災害之變化歷程與機制探討
- 行政院農業委員會水土保持局(2011a)石門水庫集水區 土砂災害歷程分析
- 行政院農業委員會水土保持局(2011b)石門水庫集水區 土砂歷程調查及災害評估
- 經濟部水利署北區水資源局(2003)石門水庫營運四十 年特刊
- 行政院農業委員會水土保持局(2009)石門水庫集水區 高精度地形量測及地形貌變化歷程之研究
- 經濟部水利署(2008a)巴陵壩上下游河道斷面測量作業 成果報告書
- 經濟部水利署(2008b)石門水庫上游主流攔砂壩淤積測 量巴陵壩測量成果報告書

财團法人中興工程顾問社 SINOTECH ENGINEERING CONSULTANTS, INC.

- 經濟部水利署(2009a)巴陵壩上下游河道淤積砂石下移 測量作業測量報告(第一次)
- 經濟部水利署(2009b)巴陵壩上下游河道淤積砂石下移 測量作業測量報告(第二次)
- 經濟部水利署(2009c)巴陵壩上下游河道淤積砂石下移 測量作業測量報告(第三次)
- 經濟部水利署(2010a)99 年巴陵壩上下游河道淤積砂石 下移測量作業測量報告(第一次)
- 經濟部水利署(2010b)99年巴陵壩上下游河道淤積砂石 下移測量作業測量報告(第二次)
- 經濟部水利署(2007)石門水庫集水區崩塌與庫區淤積 風險評估研究(2/3)
- 經濟部水利署(2011)石門水庫上游集水區流量與含砂 量量測及水文資料數化庫建立
- Capart, H., J. P. C. Hsu, S. Y. J. Lai and M. L. Hsieh (2010) Formation and Decay of a Tributary-Dammed Lake, Laonong River, Taiwan, Water Resources Research, 46, W11522
- Capart, H., B. Spinewine, D. L. Young, Y. Zech, G. R. Brooks, M. Leclerc, and Y. Secretan (2007) The 1996
 Lake Ha! Ha! Breakout Flood, Quebec: Test Data for Geomorphic Flood Routing Methods, Journal of Hydraulic Research, 45, pp. 97-109
- Hsu, J. P. C., and H. Capart (2008) Onset and Growth of Tributary-Dammed Lakes, Water Resources Research, 44, W11201
- Lai, S. Y. J., and H. Capart (2009) Reservoir Infill by Hyperpycnal Deltas Over Bedrock, Geophysical Research Letters, 36, L08402
- Lee, H. Y., Y. T., Lin, and Y. J. Chiu (2006) Quantitative Estimation of Reservoir Sedimentation from Three Typhoon Events, Journal of Hydraulic Engineering, 11, pp. 362-370

更正啟事

本刊第 118 期刊載之「應用放射性核種評估土壤沖蝕方法」乙文,作者姓名「邱昱嘉」誤植為「邱昱家」,特此更正!