發展風暴潮影響強度法以重建 1845 雲林口湖風暴潮事件

許家約¹ 吳祚任¹ 林君蔚¹ 莊淑君¹ 曾博森¹ 莊美惠¹ 國立中央大學水文與海洋科學研究所¹

摘要

西元 1845 年雲林口湖發生嚴重之風暴潮事件,造成萬人喪生,為台灣歷史上最嚴重之風暴潮事件。為重建 1845 口湖風暴潮事件,本文發展風暴潮影響強度分析法(SSIIA)。該法以現行於中央氣象局之 COMCOT 風暴潮 模式為基礎,進行大量單元颱風之風暴潮模擬,以建立颱風位置對風暴潮與溢淹高程之 SSIIA 敏感關係圖。本 研究為重建颱風路徑,發展颱風路徑對風暴潮影響分析法。該法透過 SSIIA 之分析結果,進行風暴潮潮高、溢 淹高程與溢淹範圍之綜合評分,以求得可能之颱風路徑組合,並由該結果建立 1845 年事件之可能情境。透過上 述之分析結果,本研究提出對雲林口湖風暴潮生成之颱風情境,以及該路徑所造成之風暴潮和溢淹範圍。本研 究所建立之分析方法,可系統性分析沿海低窪地區之風暴潮溢淹潛在災情,有助於災防規劃與風暴潮風險評估。

關鍵字:風暴潮影響強度分析法 SSIIA、颱風路徑、口湖風暴潮、COMCOT 風暴潮模式、風暴潮重建

一、前言

颱風所引起之風暴潮經常在夏秋兩季對台灣造成 災害,如民國五十八年強烈颱風衛歐拉造成布袋港大 部分遭淹沒事件,又如民國七十二年強烈颱風韋恩造 成枋寮鄉交通阳斷,漁塭損失達一億元。近年來在國 際間也有諸多大型風暴潮災害事件,如 2018 年超級颱 風 Jebi(燕子)造成日本關西遭遇近 25 年來最嚴重之災 情,更造成關西機場大規模溢淹(Mori, 2019)。而在 2020 年超級氣旋風暴 Amphan (安芬) 也造成印度及 孟加拉地區 300 萬人撤離,並造成約4公尺高之風暴 潮 (Sen, 2020)。風暴潮由颱風之壓力梯度和風剪力驅 動, 造成海水面異常之抬升。傳遞過程受潮汐、地形 和地表摩擦間之非線性交互作用影響。台灣歷史上之 風暴潮事件,以1845年雲林口湖風暴潮事件死傷最為 嚴重。《清實錄》記載,「台灣府境,於六月初旬,大 雨連宵,颶風間作。臺灣等縣海口,淹斃居民三千餘 人,殊堪憫惻,。官方記錄該事件造成至少三千人喪生。 風暴潮重建是防災重要的一環。一般重建風暴潮事件 多著重於歷史觀測資料以定性推估颱風可能路徑,進 而分析各路徑造成災害 (Mok, 2020; Grossman et al., 2018; Liu, 2001)。有別於過去之研究,本文以台西測 站(位於雲林縣口湖鄉)為研究場址進行系統性之定量 分析。本文發展颱風影響強度法(Storm Surge Impact Intensity Analysis, SSIIA),以評估颱風位置對風暴潮與 溢淹高程之敏感性,並輔以新開發之颱風路徑對風暴 潮影響分析法,推求 1845 年雲林口湖風暴潮事件可能 之路徑。

台灣研究颱風災防已經有多年經驗,本研究以新發展之 SSIIA 方法進行定量分析,其有別於以往以路徑為主之定性分析。本研究所發展之分析方法,可用於地方災防,並及早於颱風預報之初,即預先了解可能之災害,有利於地方利用並進行決策。

二、研究方法

本研究以蔡育霖(2014)開發之 COMCOT 風暴潮 模式求解非線性之淺水波方程式。本模式現行於中央 氣象局,由非線性淺水波方程式搭配巢狀網格,再輔 以數值移動邊界法進行風暴潮傳遞及沿海溢淹範圍計 算。

為了解颱風位置對研究場址之影響程度,本研究發展 SSIIA 法。其方法步驟概述如下:

- 1. 於研究海域範圍內,設立單元颱風
- 2. 針對各個單元颱風進行風暴潮計算
- 3. 求得各單元颱風所造成之最大風暴潮

程、最大溢淹高程及平均溢淹高程

 將擷取之最大潮位高程、最大溢淹高程及平均溢 淹高程回填至單元颱風所在位置,並完成 SSIIA 圖

在 SSIIA 分析法方面,本研究以雲林口湖為原點 往西、南、北方各延伸1度,並於此海域範圍設置 22 個單元颱風(如圖 1 所示),以進行雲林縣口湖鄉之 SSIIA 分析。並參考中央氣象局颱風基本路徑分類, 以 SSIIA 之結果進行颱風路徑對風暴潮影響之分析。 由於口湖海岸線以及其東側之中央山脈皆屬南北走向, 因此在分析上採用南北向與東西向兩大類別進行路徑 分析分析。



圖 1 SSIIA 之 22 個單元颱風位置圖,黑框為口湖鄉 範圍。

三、案例分析

為還原 1845 口湖風暴潮事件,本研究以近 20 年 侵台之強烈颱風,2000 碧利斯颱風,為單元颱風之藍 本。所設定之單元颱風參數為:中心最低氣壓 900 百 帕,最大風速每秒 60 公尺。在 SSIIA 以外之地區之颱 風則代入 1986 年韋恩颱風及 2016 年梅姬颱風之前段 路徑(如圖 8 右圖及圖 10 綠線所示)。本研究以扣除 SSIIA 取出之五點連線以前之路徑為前段路徑,最終 比較各路徑對口湖影響差異。

在結果驗證方面,則根據史籍記載之風暴潮溢淹

情形進行比對。根據記載(李豐楙,1996;曾人口,1978), 西元 1845年(清道光 25年)農曆 6月7日,連宵大雨, 颶風由西南捲向東北,引起海水倒灌,海浪吞沒沿海 九座村莊,分別為下湖街、新港莊、箔仔寮、蚶仔寮、 竹苗寮、蝦仔寮、竹達寮等,其中又以竹苗寮、蝦仔 寮(今湖口村南、北港溪畔)以及竹達寮(今四湖鄉廣溝 村西南處)等地區災情最為嚴重,俱沒入海中,無一倖 存。茲將史籍記載之古地名與現今地名進行比對,可 吻合之地名如圖 2 及圖 3 所示。透過受災地名之比對, 並搭配地表高程,當時受災範圍可大致呈現。



圖 2 日治時期北港郡古地圖,□湖庄、新港庄及下 □湖等地名標註如圖中紅框所示(截自民報)。



圖3□湖鄉舊地名相關位置圖,地名標註由北而南 依序為廣溝村、蚶寮、下口湖、箔仔寮及蚶仔寮。

颱風位置對口湖風暴潮影響分析

本研究以 SSIIA 法,於台灣海峽建立 22 個單元 颱風以了解颱風位置對口湖風暴潮影響。在分析過程 中,透過 COMCOT 風暴潮模式求解 22 個單元颱風所 造成之風暴潮,並擷取其於口湖地區所造成之最大風 暴潮、最大溢淹及平均溢淹高程。

由 SSIIA 之分析結果列示於圖 4、5、6,並將影響分類分為三類,最大風暴潮高(圖 4)、最大溢淹高程(圖 5)和平均溢淹高程(圖 6)。可由此三圖得知 三種物理量對口湖造成之影響強度。

由圖 4 可見,對口湖地區而言,風暴潮潮高之颱 風敏感位置位於口湖、口湖西北外海、以及口湖北側, 其單元颱風編號(見圖 1)分別為 8、8A、及 12。如 圖 5 所示,對口湖地區而言,風暴潮溢淹高程之颱風 敏感位置為於口湖、口湖西北外海、以及口湖北側, 其單元颱風編號分別為 3、8、及 11。如圖 6 所示,對 口湖地區而言,風暴潮平均溢淹高程之颱風敏感位置 為於口湖、口湖西北外海、以及口湖北側,其單元颱 風編號分別為 8、8A、及 11。

在求得影響口湖程度較高之颱風位置後,即可進 行颱風位置綜合評分分析。分析方法為取同緯度與同 經度之 SSIIA 排序進行排序與加權,最大值獲得2分, 次大值獲得1分。於求得 SSIIA 三分類之加權分數後, 內插求得最大影響位置,如圖7所示。

由以上分析結果可得知,風暴潮敏感之颱風位置 主要位於口湖以及口湖北方。後續之分析則著重於颱 風以不同移動路徑抵達上述敏感位置時,對口湖風暴 潮影響之程度。







圖 5 SSIIA 之 22 個單元颱風溢淹高程影響圖







圖 7(左)SSIIA 之南北走向 22 個單元颱風綜合評分圖、(右)SSIIA 之東西走向 22 個單元颱風綜合評分圖

颱風路徑對口湖風暴潮影響分析

除颱風位置對口湖風暴潮之影響分析外,本研究 亦進行颱風移動路徑對口湖風暴潮影響分析。

如前所述,本研究將模擬路徑分成南北向路徑及 東西向路徑,並各自分析在同經度(南北向)或同緯 度(東西向)影響口湖之單元颱風移動路徑。

在南北向路徑部分,以颱風分類路徑9號為模擬 基礎,將內插後之 SSIIA 五點單元颱風路徑(圖8左 圖藍線),加上 1986 韋恩颱風前段路徑(圖8左圖緣 線),以及此五個單元颱風之直向路徑延伸(圖8左圖 粉紅線),合成為南北向 NS-A 情境路徑。為了解額外 導入之路徑(圖8左圖藍線與粉紅線)對口湖風暴潮 之影響,本分析亦產生南北向 NS-B 情境路徑。其與 NS-A 情境路徑之差別在於,將 1986 韋恩颱風前段路 徑(圖8左圖緣線)以直向路徑延伸(圖8左圖紅線) 取代。



圖 8 (左)為南北走向路徑模擬,(右)為東西走向路徑模擬。藍色路徑為 SSIIA 得出之最大影響路徑,紅色與粉紅色路徑為 SSIIA 路徑之路徑延伸,綠色路徑於左圖為 1986 韋恩颱風之前段路徑,於右圖為 2016 梅姬颱風之前段路徑。黑框為 COMCOT 模式第二層計算域設置位置。

在東西向路徑部分是以颱風分類路徑 3 號為模擬 基礎並將內插後 SSIIA 五點單元颱風路徑(圖 8 右圖 藍線),加上 2016 梅姬颱風前段路徑(圖 8 右圖綠線), 以及此五個單元颱風之直向路徑延伸(圖 8 右圖粉紅 線),合成為東西向 EW-A 情境路徑。同樣,為了解額 外導入之路徑(圖 8 右圖藍線與粉紅線)對口湖風暴 潮之影響,本分析亦產生東西向 EW-B 情境路徑。其 與 EW-A 情境路徑之差別在於,將 2016 梅姬颱風之 前段路徑(圖 8 右圖綠線)以直向路徑延伸(圖 8 右 圖紅線)取代。

四、結果與討論

根據圖 7 颱風位置綜合評分圖分析結果,本研究 模擬南北向(NS-A、NS-B)兩種情境路徑,以及東西 向(EW-A、EW-B)兩種情境路徑,以進行颱風路徑 對風暴潮敏感性分析。經由 COMCOT 模式之模擬結 果可知 NS-A 情境路徑(圖 9)所得之最大風暴潮高程 為 0.712 公尺,最大溢淹高程為 4.3248 公尺,平均溢 淹高程為 2.3268 公尺。而 NS-B 情境路徑(圖 10)所 得之最大風暴潮高程為 0.74 公尺,最大溢淹高程為 4.2293 公尺,平均溢淹高程為 2.3817 公尺。兩者於最 大風暴潮高程差異為 2.8 公分,在最大溢淹高程差異 為 9.55 公分,在平均溢淹高程差異為 5.49 公分,可知 對口湖地區而言,本次 SSIIA 藍色路徑以外之南北向 颱風路徑,對口湖風暴潮影響輕微。



測站之水位高程歷線。



果。上圖為雲林縣口湖鄉之溢淹高程圖,下圖為台西 測站之水位高程歷線。





圖 11 東西向 EW-A 情境路徑之 COMCOT 模式模擬 結果。上圖為雲林縣口湖鄉之溢淹高程圖,下圖為台 西測站之水位高程歷線。

本研究在東西向可能路徑方面,以 EW-A 與 EW-B 兩種情境路徑進行路徑對風暴潮敏感性分析。經由 COMCOT 模式之模擬結果可知 EW-A 情境路徑(圖 11)所得之最大風暴潮高程為 0.619 公尺,最大溢淹 高程為 3.2274 公尺,平均溢淹高程為 2.1950 公尺。而 EW-B 情境路徑(圖 12)所得之最大風暴潮高程為 0.561 公尺,最大溢淹高程為 3.2218 公尺,平均溢淹 高程為 2.0564 公尺,兩者在最大風暴潮高程差異 5.8 公分,在最大溢淹高程差異 0.56 公分,在平均溢淹高 程差異 13.86 公分,可知對口湖地區而言,本次 SSIIA 藍色路徑以外之東西向颱風路徑,對口湖風暴潮影響 亦輕微。





圖 12 東西向 EW-B 情境路徑之 COMCOT 模式模擬 結果。上圖為雲林縣口湖鄉之溢淹高程圖,下圖為台 西測站之水位高程歷線。

經過南北向及東西向路徑之比較(圖 9~圖 12)可 知在風暴潮之潮高方面,南北向路徑較東西向路徑為 高,因此颱風由南向北行經台灣海峽,且沿靠台灣西 海岸現之颱風路徑,對口湖可造成重大危害。



圖 13 以 NS-B 為 1845 □湖風暴潮事件之重建情境。 左列為區域風暴潮高程。右列為□湖海岸線區域風暴 潮高程及溢淹高程圖。

五、結論

本研究發展 SSIIA 風暴潮影響強度法,在台灣四 周設立多個單元颱風以大量計算風暴潮,以建立颱風 位置對於口湖一帶最大風暴潮高、最大溢淹高程和平 均溢淹高程之 SSIIA 影響強度分析圖。並透過此分析 結果,進行颱風位置綜合評分分析,以求得對口湖影 響重大之颱風位置排序。之後即進行颱風路徑對口湖 風暴潮生成之分析。由於位於台灣西岸之口湖一帶, 颱風主要以南北向或東西向移動,因此在颱風路徑分 析上,亦分為南北向與東西向兩類。

在 SSIIA 颱風影響強度分析法後可知,口湖風暴 潮之颱風敏感為至,位於口湖或口湖北部一帶。透過 颱風路徑對風暴潮影響分析可得知,SSIIA 藍色路徑 以外之颱風路徑,其颱風路徑對風暴潮敏感性大幅降 低至可忽略之程度。

透過SSIIA和路徑分析可得知,對口湖地區而言, 南北向之颱風移動路徑所產生之最大風暴潮高與溢淹 範圍較東西向嚴重,因此颱風由南向北行經台灣海峽, 且沿靠台灣西海岸現之颱風路徑,可對口湖造成重大 危害。

在 1845 口湖風暴潮事件重建方面,根據上述之 SSIIA 分析結果,以NS-B 為最佳情境,其滿足史籍所 記載之溢淹範圍。圖 13 展現 NS-B 最佳情境之模擬結 果。根據分析結果,1845 口湖風暴潮事件以南北向路 徑為主,其颱風移動路徑展示於圖 8 之左圖。移動路 徑為主,其颱風移動路徑展示於圖 8 之左圖。移動路 徑為紅、藍、粉紅之路徑組合。颱風主要由口湖與澎 湖之間穿越並沿海岸線西側北上。圖 13 左圖為 COMCOT 風暴潮大範圍(第一層)模擬結果。右圖為 局部範圍(第二層)模擬結果。圖中色階表示風暴潮 潮高,以及溢淹高程(右圖)。由圖可見,颱風中心雖 並未登陸台灣,但於 21:00 UTC 所引進之強烈西風, 會造成口湖一帶低漥地區嚴重之風暴潮溢淹,並於口 湖一代造成 0.74 m 之風暴潮潮高,4.2293 m 之溢淹高 程,以及 2.3817 m 之平均溢淹高程。並由圖可見影響 範圍與史籍記載相似。

風暴潮影響強度分析(SSIIA)不只可用於重建過 去之風暴潮事件,更可用於推估各地區最嚴重之颱風 路徑與災情,有助於風暴潮災防與策略擬定。

參考文獻

- 中央氣象局颱風資料庫,2020年08月01日,取 自:https://rdc28.cwb.gov.tw/TDB/。
- 王志文,2005,"用地理學來看傳說-清代舊濁水溪 出海口的一場災難分析",2005 年彰化研究學術 研討會——「濁水溪流域自然與人文研究」論文集, ISBN 986-00-3353-6。
- 江復正,2014,"從電影《KANO》看嘉義行政區 的變遷",2020年08月01日,取自民報: https://www.peoplenews.tw/news/4213ce15-5eb6-4232-be03-126dd5c63c81。
- 4. 吳函,2017,"發展地震海嘯關係分析法並研究台 灣之淺在海嘯威脅",國立中央大學水文與海洋科 學研究所,碩士論文。
- 5. 李豐楙, 1996, 金湖文化祭, 10-17。
- 6. 洪瑩發,2016,"追憶 171 年前那場颱風:遺留口 湖與四湖的水難者祠祀與牽水「車藏」儀式",2020 年 08 月 01 日,取自民俗亂彈: http://think.folklore.tw/posts/1085。
- 7. 曾人口,1978,金湖春秋,中國詩文之友社。
- 蔡育霖,2014, "風暴潮速算系統之建立及1845 年雲林口湖事件之還原與研究",國立中央大學 水文與海洋科學研究所,碩士論文。
- Grossman, M. J., & Zaiki, M., 2007, "Reconstructing typhoon landfalls in Japan using historical documents: 1801-1830", In Papers and Proceedings of Applied Geography Conferences (Vol. 30, p. 334). [np]; 1998.
- Grossman, M. J., Zaiki, M., Mikami, T., & Mock, C., 2018, "Reconstructing typhoons affecting Japan in 1877", Journal of Geography (Chigaku Zasshi), 127, 457-470.
- Liu, K. B., Shen, C., & Louie, K. S., 2001, "A 1,000year history of typhoon landfalls in Guangdong, southern China, reconstructed from Chinese historical documentary records", Annals of the Association of American Geographers, 91(3), 453-464.
- 12. Mok, H. Y., Lui, W. H., Lau, D. S., & Wang, C. W.,

2020, "Reconstruction of the track and a simulation of the storm surge associated with the calamitous typhoon affecting the Pearl River Estuary in September 1874", Climate of the Past, 16(1), 51-64.

- Mori, N., Yasuda, T., Arikawa, T., Kataoka, T., Nakajo, S., Suzuki, K., ... & Webb, A, 2019, "2018 Typhoon Jebi post-event survey of coastal damage in the Kansai region, Japan", Coastal Engineering Journal, 61(3), 278-294.
- Sen S., 2020, "Sunderban Mangroves, Post Amphan: An Overview", International Journal of Creative Research Thoughts (IJCRT), ISSN:2320-2882, Volume.8, Issue 6, pp.2751-2755, Available at: http://www.ijcrt.org/papers/IJCRT2006378.pdf
- Yamanaka, Y., Shibata, R., Tajima, Y., & Okami, N., 2019, "Inundation characteristics in Arida City due to overtopping waves induced by 2018 Typhoon Jebi", In International Conference on Asian and Pacific Coasts (pp. 199-206). Springer, Singapore.