2021 年嘉義機場夏季午後雷雨胞移動路徑分析

薛皓薰、陳智羿、朱宗良、陳建達、黃淯欣

空軍氣象聯隊第四基地天氣中心

摘要

嘉義機場鄰近阿里山山脈,夏季午後山區熱力發展伴隨地形天氣多變,中小尺度劇烈天 氣是影響飛航安全的重要因素之一,本研究利用 X-Band 降雨雷達分析 2021 年夏季午後熱對 流移動路徑得知,午後雷雨胞率先發展的位置以機場東南面山區為主,東北面山區次之。

透過分析 6 月及 8 月造成機場周圍發生雷雨胞個案可知,太平洋高壓的位置與勢力變化, 對於午後雷雨胞的移動有一定程度的相關性。當高壓勢力向西伸展至東經 124 至 130 度,此 時臺灣位於高壓勢力邊緣,周圍風場多為偏南風,午後熱雷雨胞多為由南向北移入嘉義地區; 當高壓勢力向西伸展至東經 110 至 115 度,此時臺灣位於高壓勢力範圍內,臺灣風場以偏東 風為主,午後熱雷雨胞多為由東向西移入嘉義地區。若要準確判斷午後雷雨胞的移動方向, 則可透過高解析度觀測工具,如:X-Band 降雨雷達產品中,徑向風場及 WISSDOM 技術輔助 資料,分析其 4 至 6 公里的高空風場變化,可更準確研判局部區域午後雷雨胞移動趨勢,以 提升機場危險天氣預警時效,確保人員、裝備及飛行訓練之安全。

關鍵字:雷兩胞路徑、太平洋高壓變化、降兩雷達、午後熱對流

1. 前言

嘉義機場西臨臺灣海峽毫無屏障,東倚 阿里山及關子嶺山系支線,因此,在夏季日 間盛行風的吹拂下,氣流時常於嘉義機場東 面山區舉升形成對流雲系(圖1),搭配熱力作 用下,易發展成對機場具威脅性熱對流雷雨 胞,因此掌握其移動路徑對預報人員尤為重 要。過去曾利用嘉義機場例行及特別天氣報 告資料統計,分析嘉義機場 8 公里範圍內, 逐月各時段發生雷雨之機率(圖 2),精算後以 6 至 8 月午後雷雨發生機率最高。

2021 年本單位已利用臺灣電力公司夏季 6 至 8 月「雲對地放電(Cloud to Ground, CG)」 閃電資料進行熱點分析,結果顯示嘉義機場 東北側「雲林縣古坑至嘉義縣梅山竹崎地區 及嘉義市」及機場東至東南側「嘉義縣中埔、 番路及阿里山地區」為主要放電區域(圖 3 至 5)。但是為更有效提前掌握雷雨胞移動趨勢, 增加危險天氣預警時間,減少因危險天氣、 觀測及預報失準所肇生之飛安事件,因此本 研究規劃利用地面天氣圖及高解析度觀測資 料進行綜合比較,分析嘉義機場夏季午後雷 雨胞的移動路徑。

2. 研究方法與資料來源

2.1 研究方法

本研究使用中央氣象局地面天氣圖分析 嘉義機場 8 公里範圍內有危險天氣的綜觀尺 度天氣變化,接著使用 109 年底建置完成的 X-Band 雙偏極化都卜勒降雨雷達(圖 6)以及 中央大學發展之風場反演技術 WISSDOM, 分析雷達回波移動路徑與風場之關係。為統 一午後雷雨胞辨識強度,本研究以雷達回波 強度達 40 dBZ 來定義對流雷雨胞標準(Tapia 1998; Livingston 1966),並利用 PYTHON 程

2

式進行原始資料讀取與繪圖。

2.2 資料來源

X-Band 雙偏極化都卜勒降雨雷達可傳 送和接收水平及垂直兩個方向的電磁波輻 射,具有高精度雨量觀測和準確測量。針對 粒子分類提供的多種數據(如反射強度或相 位差),可用於評估檢測到的水相粒子大小、 形狀以及熱力等性質,推斷是雪花、冰雹或 是雨滴。由都卜勒效應得到降水粒子的移動 速度,進而反演天氣系統內的風場分布資訊。

國立中央大學發展之風場反演技術-都 卜勒氣象雷達三維風場合成技術 WISSDOM,則利用徑向風投影關係式(如(1) 式)、背景風場、非彈性連續方程、垂直渦度 方程(如(2)式)、地面氣象觀測資料以及 Laplacian 平滑項,再以 Immersed Boundary Method(IBM)處理下邊界條件,以變分法進行 極小化(如(3)式),反演得到複雜地形上的三 維風場(圖 7)。

$$v_r = u \cdot \frac{x}{r} + v \cdot \frac{y}{r} + (w + v_t) \cdot \frac{z}{r}$$
(1)
$$\frac{\partial \varepsilon}{\partial t} = -(\varepsilon + f) \nabla \cdot \vec{v} + \left(\frac{\partial w}{\partial v} \frac{\partial u}{\partial p} - \frac{\partial w}{\partial x} \frac{\partial v}{\partial p}\right)$$

$$-\omega \frac{\partial \varepsilon}{\partial p} - \vec{v} \cdot \nabla_{\varepsilon} - \vec{v} \cdot \nabla f \tag{2}$$

$$J(u, v, w) = \sum_{M=1}^{3} J_M$$
(3)

3. 研究結果分析

3.1 天氣系統與嘉義午後雷兩胞移動關係

夏季午後雷雨的變化往往與太平洋高壓勢力的變化有明顯的關係,首先依太平洋高壓的勢力變化選取4個案作為代表(表1),分析風場變化與雷雨胞移動關係。

從太平洋高壓的勢力選取個案表(表 1) 分析可知,當太平洋高壓距離臺灣甚遠,此 時臺灣無明顯天氣系統影響(6 月 10 日案例 為代表,圖 8),或臺灣位於太平洋高壓邊緣 時(8 月 25 日案例為代表,圖 9),臺灣處於太 平洋高壓軸線南側邊緣或受低壓帶影響,此 時臺灣周圍環境風場呈現偏南風,致使午後 雷雨胞呈現由南向北移動(圖 10)。

當太平高壓西伸(8月26日案例為代表, 圖11)或受太平洋高壓壟罩時(以8月31日案 例為代表,圖12),此時的臺灣雖然處於太平 洋高壓勢力範圍內,但臺灣周圍環境風場呈 現偏東風,致使午後雷雨胞呈現由東向西移 動(圖13)。

接著透過高解析度的 X-BAND 降雨雷達 及 WISSDOM 技術,進行夏季午後雷雨胞移 動分析。當6月10日案例雷達回波 MAX dBZ 的回波由南向北移動時,其1至3公里強回 波處的高空風場為東南風,而4至6公里高 的高空風場則多為南風(圖 14),顯示4至6 公里高的風場與雷達回波 MAX dBZ 移動有 較高的關聯性。而8月25日案例雖然1至4 公里高為西風,但 MAX dBZ 的南北移動與 5 至 6 公里高的東南至南風有較高的關聯性 (圖 15)。8月26日案例雖然1至3公里高為 西風,但MAX dBZ 的東西移動與4至6公 里高的東風場有較高的關聯性(圖 16)。8 月 31 日案例雖然 1 至 2 公里為北風,但 MAX dBZ 回波東西移動與3至6公里高的東風場 有較高的關聯性(圖 17)。

由上述分析總結,太平洋高壓的勢力變 化、臺灣與太平洋高壓軸線相對位置,對於 午後雷雨胞的移動趨勢有一定程度的相關 性,而高空風 4 至 6 公里的風場變化對於 MAX dBZ 回波有關。

3.2 雷達回波與風場資料分析統計

為驗證上節結論,本節將2021年6月及 8月發展強度大於40dBZ,且導致嘉義地區 及周邊有雷雨胞個案逐一列出,並探討天氣 系統、6公里高空風場及午後雷雨胞移動路 徑三者之關係。

從 2021 年 6 月及 8 月嘉義地區南北走 向雷雨胞圖(圖 18)搭配 2021 年 6 月及 8 月嘉

3

義地區對流胞為南北走向時之天氣圖(圖 19) 分析可知,當午後雷雨胞的路徑屬於「南北 走向」移動時,此時的太平洋高壓勢力多位 於臺灣東部外海,其勢力向西伸展至東經124 至 130 度,而此時臺灣的風場多為偏南風, 而距地 6 公里高度(約為 500 hPa)的風場亦為 偏南風居多。

從 2021 年 6 月及 8 月嘉義地區東西走 向雷雨胞圖(圖 20)搭配 2021 年 6 月及 8 月嘉 義地區對流胞為東西走向時之天氣圖(圖 21) 分析得知,當午後雷雨胞的路徑屬於「東西 走向」移動時,此時的太平洋高壓中心位於 北緯 30 度的高緯度地區,臺灣受其高壓環流 南側的東風影響;或者,高壓中心位於北緯 20 至 30 度,其勢力向西伸展至東經 110 至 115 度,臺灣位於高壓勢力範圍內,風場以偏 東風為主,而距地 6 公里高度(約為 500 hPa) 的風場亦為偏東風居多。

4. 結論

分析2021年6月及8月降雨雷達觀測資料 發現,嘉義機場周圍雷雨胞率先發展的位置 以機場東南面山區為主,東北面山區次之。

由上述個案分析可知,太平洋高壓的位 置與勢力變化,對於午後雷雨胞的移動有一 定程度的相關性。當高壓勢力向西伸展至東 經124至130度,此時臺灣位於高壓勢力邊緣 ,周圍風場多為偏南風,午後的熱雷雨胞多 為由南向北移入嘉義地區(圖22);當高壓勢力 向西伸展至東經110至115度,此時臺灣位於 高壓勢力範圍內,臺灣風場以偏東風為主, 午後的熱雷雨胞多為由東向西移入嘉義地區 (圖23)。

若要準確判斷於午後雷雨胞的移動方向 ,則可在雷雨發生前利用探空觀測資料分析 700 hPa至500 hPa中層風場;而回波的即時變 化,則可透過高解析度觀測工具,如:X-Band 降雨雷達產品中徑向風場及WISSDOM技術 輔助,分析其4至6公里的高空風場變化,可 更準確判斷局部區域的午後雷雨胞移動趨勢 ,以提升危險天氣預警時效,確保人員、裝備 及飛行訓練之安全。而上述研究發現的中層 風場觀測數值與雷雨胞移向有高度相關,與 過去學者研究的結果相似(吉崎正憲,2009)。

5. 未來展望

X-Band降雨雷達每3分鐘更新圖資,在 電磁波尚未被強降雨的降水粒子削弱以前, X-Band降雨雷達能比中央氣象局的Qpesums 整合雷達網,更快速、更準確及更高解析度 的反映實際天氣變化,因此X-Band降雨雷達 有助於觀測局部地區中小尺度的午後熱對流 雷雨胞之變化。

嘉義機場地理位置特殊,結合局部地形 風場,夏季午後易發生雷雨,且對流胞多由 山區移出影響。相較其他空軍基地,嘉義機 場為夏季午後雷雨發生機率最高之機場,期 許透過本次研究的結論,持續蒐集未來5年 觀測資料,並搭配降雨雷達進行驗證,期許 未來能夠更加準確掌握雷雨移動路徑,增加 危險天氣之預警時間精準度,以利飛行安全 掌握。

6. 參考文獻

- 陳智羿、朱宗良、陳建達、黃淯欣,2021年 6月,嘉義地區氣候特殊天氣探討,<u>氣象</u> 預報與分析,247,2-16。
- 石琦堅、李昌運、宋偉國,2019年6月,臺 灣地區夏半年午後對流閃電資料分析-以嘉義機場為例,<u>氣象預報與分析</u>,238, 6-14。
- 林品芳、張保亮、周仲島,2012年3月,弱 綜觀環境下臺灣午後對流特徵及客觀預 報,大氣科學,第四十期,77-107。
- 吉崎正憲、加藤輝之,2009,<u>豪雨與豪雪之氣</u> <u>象學</u>,國立編譯館。
- Tapia, A., J. A. Smith, and M. Dixon, 1998: Estimation of convective rainfall from lightning observations. J. Appl. Meteor, 37,1497-1509.

4

- Livingston, E. S. J. W. Nielsen-Gammon, a nd R. E. Orville, 1996: A climatology, synoptic assessment, and thermodynami c evaluation for cloud-to-ground lightni ng in Georgia: A study for the 1996 S ummer Olympics. Bull. Amer. Meteor . Soc., 77, 1483-1495.
- MacGoman, D. R., W. D. Rust, T. J. Schu ur, M. I. Biggerstaff, J. M. Straka, C.

L. Ziegler, E. R. Mansell, E. C. Bruni ng, K. M. Kuhlman, N. R. Lund, N. S . Biermann, C. Payne, L. D. Carey, P. R. Krehbiel, W. Rison, K. B. Eack, an d W. H. Beasley, 2008: TELEX the th understorm electrification and lightning experiment. Bull. Amer. Meteor. Soc., 89, 997-1013.

7. 表附錄

表1 太平洋高壓的勢力選取個案表

個案	110年6月10日	110年8月25日	110年8月26日	110年8月31日
山區回坦	臺灣東部吹東風影	臺灣風場吹西南	臺灣風場吹東南	臺灣西部風場吹西
地層風场	著,海峽中部吹偏北	風影窨。	風。	南風,東部外海吹東
	風。			南風。
	1008 hPa等壓線位	1012 hPa等壓線位	1012 Pa等壓線位	1012 hPa等壓線位
太平洋高	於臺灣上空,臺灣受	於臺灣東部外海,	於大陸沿海一帶,	於大陸華中一帶,臺
壓位置	低壓帶影響。	臺灣受太平洋高	臺灣受太平洋西	灣受太平洋高壓影
		壓邊緣影響。	伸影響。	響。
嘉義機場				
午後雷雨	南北移動	南北移動	東西移動	東西移動
胞路徑				

8. 圖附錄



圖1 嘉義機場周圍局部環流示意圖(藍色為 日間陸風,黃色箭頭為陸風結合谷風)





圖36月嘉義地區CG閃電發生位置分布圖(紅圈處以機場為中心8公里範圍、黃圈處 以機場為中心16公里範圍、藍點為閃電 發生位置、十字為嘉義機場位置)



圖47月嘉義地區CG閃電發生位置分布圖(同圖3)



圖58月嘉義地區CG閃電發生位置分布圖(同 圖3)



圖6X-Band降雨雷達WR2120



圖7 都卜勒氣象雷達三維風場合成技術 WISSDOM架構圖



圖 8 6 月 10 日 0800 時 地面天氣圖(摘自 CWB)



圖 9 8 月 25 日 0800 時 地面天氣圖(同圖 8)





圖10 由南向北移動之午後雷達迴波雷雨胞 變化圖(色階,回波)



圖 11 8 月 26 日 0800 時 地面天氣圖(同圖 8)



圖 128月31日0800時 地面天氣圖(同圖 8)



圖13 由東向西移動之午後雷達迴波雷雨胞 變化圖(色階,回波)





(d)2021年06月10日 1542時距地6公里



(h)2021年06月13日 1812時距地6公里



8日 (c) 2021年06月10日 公里 雷雨胞路徑圖



(g)2021年06月13日 雷雨胞路徑圖



(b)2021年06月08日 1748時距地6公里



(f)2021年06月12日 1700時距地6公里



(j)2021年08月24日 1419 時距地6公里



(a)2021年06月08日

(e)2021年06月12日 雷雨胞路徑圖



(i)2021年08月24日(i)面前胞路徑圖





圖182021年6及8月嘉義地區「南北走向」雷雨胞圖。圖(a)、(c)、(e)、(g)及(i)為X-Band雷 達圖及雷雨胞移動路徑(箭頭,每6分鐘一筆),圖資時間為箭頭位置離嘉義機場(紅圈 處)最近處;圖(b)、(d)、(f)、(h)及(j)為WISSDOM三維風場反演技術6公里風場對照 圖(時間同雷雨胞路徑圖)。(a)2021年06月08日雷雨胞路徑圖,(b)2021年06月08日1748 時距地6公里,(c)2021年06月10日雷雨胞路徑圖,(d)2021年06月10日1542時距地6公 里(e)2021年06月12日雷雨胞路徑圖,(f)2021年06月12日1700時距地6公里,(g)2021年 06月13日雷雨胞路徑圖,(h)2021年06月13日1812時距地6公里,(i)2021年08月24日雷 雨胞路徑圖,(j)2021年08月24日1419時距地6公里。(色階,回波) (a)2021 年 6 月 8 日 0800 時地面天氣圖



(c)2021年6月12日0800時地面天氣圖



(e)2021 年 8 月 24 日 0800 時地面天氣圖



(b)2021 年 6 月 10 日 0800 時地面天氣圖



(d)2021 年 6 月 13 日 0800 時地面天氣圖



圖192021年6及8月嘉義地區「南北走向」雷雨胞之當日08時地面天氣圖。淡藍色圓圈處 為太平洋高壓勢力;藍色箭頭為臺灣周邊風場。(a)2021年6月8日0800時地面天氣圖 ,(b)2021年6月10日0800時地面天氣圖,(c)2021年6月12日0800時地面天氣圖, (d)2021年6月13日0800時地面天氣圖,(e)2021年8月24日0800時地面天氣圖。(地面天 氣圖摘自CWB;色階,回波) (a)2021年06月09日 (b)2021年06月09日 (c) 2021年08月26日 (d)2021年08月26日 1548時距地6公里 1934時距地6公里 雷雨胞路徑圖 CHIAYI 20210609 1548L ppi CHIAYI 20210826 1934L ppi

(h)2021年08月29日 1807時距地6公里



(g)2021年08月29日 雷雨胞路徑圖



(f)2021年08月28日 1637時距地6公里



(j)2021年08月31日 1437時距地6公里





(e)2021年08月28日 雷雨胞路徑圖



(i)2021年08月31日 雷雨胞路徑圖





圖20同圖18,但為「東西走向」雷雨胞圖,(a)2021年06月09日雷雨胞路徑圖,(b)2021年 06月09日1548時距地6公里,(c)2021年08月26日雷雨胞路徑圖,(d)2021年08月26日 1934時距地6公里,(e)2021年08月28日雷雨胞路徑圖,(f)2021年08月28日1637時距 地6公里,(g)2021年08月29日雷雨胞路徑圖,(h)2021年08月29日1807時距地6公里, (i)2021年08月31日雷雨胞路徑圖,(j)2021年08月31日1437時距地6公里。



圖21 同圖19但為「東西走向」(地面天氣圖 摘自CWB)



圖22 嘉義地區雷雨胞「南北走向」綜觀尺度地面天氣圖。藍色圓圈處為太平洋高壓勢力;藍色箭頭為臺灣周邊風場



圖23 嘉義地區雷雨胞「東西走向」綜觀尺 度地面天氣圖

Analysis of the movement path of afternoon thunderstorm cells at Chiayi Airport in the summer of 2021

Hao-Hsun Hsueh, Chih-Yi Chen, Tsung-Liang Chu, Chien-Ta Chen, Yu-Hsin Huang

The 4th weather squadron of Weather Wing, R.O.C.A.F.

Abstract

Chiayi Airport is adjacent to the Alishan Mountains. Thermal development in the mountains in summer afternoons is accompanied by changeable terrain and weather. Severe weather of mesoscale and microscale is one of the important factors affecting flight safety. This study uses X-Band radar to analyze the thermal convective movement path in the summer afternoon of 2021. It was learned that in the afternoon. The thunderstorm cell's first development position was mainly in the mountainous area southeast of the airport, followed by the mountainous area in the northeast.

Through the analysis of the cases of thunderstorm cells around the airport in June and August, it can be seen that the position and strength changes of the Pacific high pressure have a certain degree of correlation with the movement of thunderstorm cells in the afternoon. When the high pressure system stretches westward to 124-130 degrees east longitude, Taiwan is located at the edge of the high pressure system, the surrounding winds are mostly southerly, and the thermal thunderstorm cells in the afternoon mostly move into the Chiayi area from south to north; when the high pressure system moves westward stretching to 110 to 115 degrees east longitude, Taiwan is under the impact of the high pressure system, the winds in Taiwan are mostly easterly winds, and most of the thermal thunderstorm cells in the afternoon direction of thunderstorm cells in the afternoon, high-resolution observation tools, such as X-Band radar products, radial wind field, and WISSDOM technical auxiliary data, can be used to analyze the changes in the high-altitude winds in the 4-6 km range, which can more accurately study and judge the movement trend of thunderstorm cells in local areas in the afternoon, to improve the warning timeliness of dangerous weather at airports and ensure the safety of personnel, equipment and flight training.

Keywords: Thunderstorm path, Pacific high pressure changes, X-Band radar, Afternoon thunderstorm