# 臺中港單基海洋陣列雷達波浪及海流觀測之 分析研究探討

李政達 交通部運輸研究所港灣技術研究中心副研究員 林受勳 交通部運輸研究所港灣技術研究中心助理研究員 蔡立宏 交通部運輸研究所港灣技術研究中心主任

## 摘要

本研究以臺中港線性陣列海洋雷達 調查港區與鄰近海域之海象,利用雷達 產生的電磁波於海水表面所發生的共振 與都卜勒頻偏現象,觀測海象波浪波高 與週期的時序列變化趨勢,結果顯示與 本所臺中港底碇式水下觀測儀器之觀測 結果具有一致性,相關研究成果可提供 船舶航行與進出港區應用參考。

# 一、前言

本研究引進之雷達系統,係由美國 夏威夷大學無線電海洋學實驗室開發, 並提供通用相控陣列高頻都卜勒雷達服 務。量測原理係依據無線電波頻率能夠 將數公里遠的海流與波浪性質傳遞回  來,目前與夏威夷大學合作之國家,先後有義大利(2002~2004年)、墨西哥(2005年至今)、菲律賓(2008年至今)、 臺灣(2018年至今)等。本研究海洋陣列 雷達海洋現況,如圖1所示。



圖1臺中港線性陣列雷達海洋現況

本研究範圍為臺中港朝向臺灣海峽 外海 40km 遠,兩側夾角 120 度之扇形 區域,此範圍涵蓋臺中港船舶進出口要 道,如圖 2 所示。



圖 2 臺中港觀測範圍示意圖

## 二、研究方法與探討

#### 2.1 雷達海象觀測原理

本研究所採用雷達系統為線性陣列 高頻雷達(Linear Phased Array High Fr equency Radar),其陣列之意係指雷達天 線排列方式,一般常見的陣列包含:線 陣列與方陣列,二者都是常見的陣列型 式,高頻之意係指雷達波發射時的頻 率, 簡要分類包含: 高頻(HF)、 甚高頻(V HF)、超高頻(UHF)、微波(Micro wave) 與毫米波(Millimeter wave)等,如圖 3 所示。不同的頻率引致不同物體將產生 反射現象,就像各種顏色的物體經由可 見光照射時,反射物體無法吸收波長的 光線,再由人類眼睛接收所見,本研究 以高頻雷達進行觀測,與物體反射可見 光模式類似,當雷達波正好為波浪波長 的2倍時,雷達回波將攜回海面的共振 訊號,因此,可以利用此特性與演算法, 求解海面之海氣象特性。



圖 3 訊號分類圖

研究追溯至美國 Barrick, D.E.任職 於國家海洋暨大氣總署(NOAA)研究期 間發表之基礎,發展布拉格散射機制的 公式與分析與半經驗方法,該方法不僅 同時適用於單基或雙基雷達站情況,成 功測量海流、風場及表面波,在 Barrick 研究中表面波理論是基於非線性流體動 力和水波電磁方程式之攝動理論展開而 發展。該文獻已提出許多理論,描述 HF 雷達散射回波的特徵,比如海面雷達回 波的都卜勒頻譜 Barrick, D.E. (1972b, 1971b)提出第一階與第二階的理論,透 過計算背景雜訊時,將使用背景散射定 律(Background scatter theory),雷達散射 面積(rad/s)等於每單位頻寬分之海表面 平均雷達橫截面積,該理論於參數上具 有限的收斂半徑,當雷達空間波數與表 面振幅的乘積等於1時,該理論將失去 效用,基此,存在飽和極限,高頻雷達 可獲得最大 Hs (有義波高), 有義波高受 到 2 倍雷達空間波數倒數的限制,因 此,在極端情況下,當波高大於飽和值 時,雷達量測有義波高的結果將被低 估,原則上計算背景雜訊並加以濾除, 後續應用布拉格能量大於平均能量,以 確認都卜勒頻譜的平均能量與布拉格波 範圍,最後利用第一階與第二階的邊界 條件與權重方程式,在第二階訊噪比要 大於 3dB 的情況下, 再利用 Barrick, D.E. (1977)所提出的權重係數,估計波高與 估計的平均週期。定位入射角(Direction of arrival),理論上接收天線量測的雷達 回波來自四面八方,所接收到的訊號, 包含海面初級回波與陸地結構及地表起 伏的多重反射,因此,僅藉由單一天線 並無法分析出訊號來源的實際方向,但 如接收天線排列成線陣列的型式,就能 透過海面回波訊號抵達各接收天線的不 同時間,分析彼此訊號間的相位差。波 束成形(Beam forming)演算技術便是利 用蒐集各接收天線的回波訊號與相位差 **闢係,解算來自不同方向之訊號成分**,

配合數學三角函數關係與計算相位差資 訊,反算出訊號的方向資訊,達成辨識 方位特徵的目的。

#### 2.2 海洋陣列雷達基本資料

本研究雷達採用美國夏威夷大學研 製的LERA(Least-Expensive Radar, 簡稱 LERA)系統,於臺中港北淤沙區設置雷 達機房、4 支發射天線與 16 支接收天 線。其中,天線模組皆設置於 6m 高擋 沙牆頂部,雷達線性調頻發射週期設定 為 0.2166sec,最小線性調頻取樣數量 8,192 筆,觀測時距為 29.12mins(約為 30min 每筆),每小時可發布 2 筆觀測資 料,觀測範圍呈現扇形 120°,最遠觀測 距離可達 40km,空間中方向解析度為 8°,空間解析度為 500m,有關海洋陣列 雷達基本資料,如表 1 所示。

#### 表1 海洋陣列雷達基本資料

雷達參數	參數值	單位
觀測時距	30	min
雷達頻率	27.75	MHz
頻寬	300	KHz
發射天線數量	4	支
接收天線數量	16	支
方位角	296	度
觀測距離	40	KM
空間解析度	500	m
方位解析度	8	度
線性調頻發射週期	0.2166	sec
A/DC 取樣頻率	740	Hz
線性調頻取樣數量	1,280	個
取 小線性調頻數量	8,192	個

#### 2.3 雷達電磁理論

雷達電磁理論先由天線接收之複數 形式的 I/Q 資料開始說明, I/Q 資料其實 是 RF(Radio Frequency)通訊中常見的調 變型態,該資料可做為頻率調製、混頻 與解碼之基礎,本研究所需之回波強度 與相位訊息即可透過 I/Q 函數來求得, I 表示電磁場的實部,Q 表示電磁場的虛 部。每個啁啾 (Chirp) 訊號時間長 0.2166sec,經過 A/DC(Analog/Digital Converter,類比/數位轉換)以 740Hz 頻 率取樣,可以取出160個時序離散樣本, 經由傅立葉轉換,可用傅立葉係數計算 相應距離元的振幅與相位,資料處理後 將 8,192 個啁啾進行合併,可得到受波 浪影響之 I/Q 週期震盪的雷達回波強度 圖,同相位頻道 I 第 9 支天線的雷達回 波強度圖,如圖 4 所示。



圖 4 雷達回波強度圖

承上,先將雷達回波強度圖縱軸進 行第1次傅立葉轉換,原縱軸時間可 換為頻率再轉換為距離;此時,再將橫 軸做第2次傅立葉轉換,原橫軸的時間 可轉換為頻率,即可繪製出都卜勒距 譜圖(或稱 D-R 譜),由於海洋陣列雷達 具指向性,故都卜勒距離譜距離負數部 分,表示雷達訊號於天線發射方向之後 方,不具有物理的意義,將予以剔除, 如圖5所示。





DR Spectra (HTCN, Ant : 16, Direction = 0<sup>+</sup>) (COTING404 15:30 UTC) (COTING404 15:30 UTC)

圖 5 都卜勒距離譜(D-R spectrum)

雖然發射天線場型具有指向性發 射,但接收天線則係全向性接收,意即 來自四面八方的訊號全部接收,利用多 天線組的相位差進行波束成形(beam fo rming)以分析海面流速與波高。

# 2.3.1 海洋流場之徑向流速(V)

海洋雷達之回波訊號會隨著波浪運動產生都卜勒頻率位移效應,由於布拉格共振波所造成的連續性頻移可紀錄於都卜勒距離譜中,透過分析都卜勒距離譜中,透過分析都卜勒距離譜一階峰頻率位移的差值 fcurrent,再配合海面波浪波長等於雷達波長的 1/2 之公式(1),將公式(1)代入電磁波速度公式經過換算,波浪的徑向速度 Vradar current,即可表示為公式(2)所示。



因此利用高頻雷達蒐集都卜勒距離 譜一階峰之頻移,依據公式(2)公式求得 海面徑向流速度,將整個海域依序解算 各距離元的徑向速度,並標示在雷達範 圍圖內可繪製出雷達觀測流場圖,如圖 6所示。



# 2.3.2 海面波高(H)與週期(T)

Barrick, D. E.(1972b, 1971b)提出 許多海洋雷達的回波理論,有關都卜勒 頻譜一階與第二階的理論,如公式(3)與 公式(4)所示,計算背景雜訊的時候將使 用背景散射定律(Background scatter the orv),雷達散射面積(rad/s)等於每單位頻 寬分之海表面平均雷達橫截面積,原則 上計算背景雜訊並加以濾除,後續應用 布拉格能量大於平均能量,以確認都卜 勒頻譜的平均能量與布拉格波範圍,最 後利用第一階與第二階的邊界條件與權 重方程式,在第二階訊噪比要大於 3dB 的情況下, 再利用 Barrick, D. E. (1977) 所提出公式(5)、與公式(6)與權重係數, 其中參數 K<sub>0</sub> 雷達波的波數、w(ν)雷達 波於電磁和流體動力的散射效應總耦合 情況下的權重係數、@海面波浪的週波 率、WB 雷達布拉格週波率、Tm 平均週 期、 $\sigma_1$ 第一階都卜勒譜、 $\sigma_2$ 第二階都 卜勒,如圖7所示。

 $\sigma^{(1)}(\omega) = 2^{6}\pi k_{0}^{4} \sum_{m=\pm 1} S(-2mk_{0})\delta(\omega - m\omega_{B}).....(3)$  $\sigma^{(2)}(\omega) = 2^{6}\pi k_{0}^{4} \sum_{m_{1},m_{2}=\pm 1} \iint_{-\infty}^{+\infty} |\Gamma|^{2} S(m_{1}k_{1})S(m_{2}k_{2})\delta(\omega - m_{1}gk_{1}) - m_{2}gk_{2}dpdq....(4)$ 



## 2.3.3 雷達訊號處理步驟

本研究採用都卜勒距離譜之成分 譜,計算電磁理論的第一階分量的總能 量與第二階分量的總能量,配合權重函 數、比例因子與均方根波高演算法,估 算波浪波高與週期,將雷達訊號處理步 驟,如圖 8 所示。



# 三、海氣象觀測成果分析

本研究雷達觀測成果分析,將依據 臺中港海氣象之海流流速、波浪波高與 週期進行統計分析探討。本研究參與評 估之統計項目有:相關係數(r)、均方根 誤差(RMSE)、偏誤(BIAS)與散點因子 (Scatter Index,稱為 SI);其中 1.相關係 數(r)為判斷雷達觀測與實測資料間關聯 性之參數,數值越高表示兩數據彼此關 聯程度越高;2.均方根誤差(RMSE)表示 為統計後之標準誤差,標準誤差量越 高,則顯示誤差越大;3.偏誤(BIAS)為 數據間的偏差程度,用以衡量雷達觀測 與波流儀量測間的偏差,偏誤越小,表 示雷達觀測越接近實測值;4.散點因子 (SI)為無因次正規化均方根誤差,屬於統 計學誤差評估之另種方式,可視為一種 誤差百分比, 散點因子越接近 0, 資料 品質與觀測成效越好,如散點因子恰好 為0,表示與波流儀實測值完全一致。

### 3.1 海面波高(H)與週期(T)探討

本研究蒐集 109 年度雷達回波頻譜 資料與分析海面波浪觀測值,配合港研 中心臺中港北堤外海實測資料加以比 對,觀測時段介於 109 年 4 月 20 日至 109 年 4 月 25 日期間,雷達觀測波浪有 義波高(Hs)與實測資料結果比對,相關 係數為 0.87 高度相關,均方根誤差為 0.54,偏誤為 0.389,散點因子為 0.468, 如圖 9 所示。

同觀測時段之平均週期與實測資料 結果比對一階譜週期 $(T_{m01})$ 與二階譜週 期 $(T_{m02})$ ,  $T_{m01}$ 相關係數為 0.78 高度相 關,均方根誤差為 1.28,偏誤為 1.172, 散點因子為 1.172,而  $T_{m02}$ 相關係數為 0.74 高度相關,均方根誤差為 0.92,偏 誤為 0.76,散點因子為 0.762,如圖 10 所示,由於  $T_{m02}$ 的散點因子小於  $T_{m01}$ , 顯示於存在觀測誤差情形下, $T_{m02}$ 誤差 較  $T_{m01}$ 小,此與二者均方根誤差一致 (RMSE:  $T_{m02} < T_{m01}$ ),  $T_{m02}$  與實測資料 更為吻合;惟同觀測時段之尖峰週期與 實測資料結果比對, $T_p$ 相關係數為 0.21 低度相關,均方根誤差為 1.38,偏誤為 0.385,散點因子為 0.820,如圖 11 所示, 比較週期偏誤值,尖峰週期偏誤值最 小,故雷達資料尖峰週期與實測更為吻 合。







圖 10 週期 109 年 4/20~4/26 比對



圖 11 尖峰週期 109 年 4/20~4/26 比對

觀測時段介於 109 年 5 月 20 日至 1 09 年 6 月 29 日期間, 雷達觀測波浪有 義波高(H<sub>s</sub>)與實測資料結果比對, 相關 係數為 0.55 中度相關, 均方根誤差為 0. 34, 偏誤為 0.389, 散點因子為 0.274, 如圖 12 所示。

同觀測時段之平均週期與實測資料 結果比對,T<sub>m01</sub>相關係數為0.02 微弱相 關,幾乎可稱之為無相關,均方根誤差 為 3.08, 偏誤為 2.869, 散點因子亦為 2.869, 而  $T_{m02}$  相關係數為 0.08 微弱相關, 均方根誤差為 2.48, 偏誤為 2.301, 散點 因子亦為 2.301, 如圖 13 所示; 惟同觀 測時段之尖峰週期與實測資料結果比 對,  $T_p$ 相關係數為 0.01 微弱相關,均方 根誤差為 5.99, 偏誤為 5.058, 散點因子 為 5.084, 如圖 14 所示。



圖 14 尖峰週期 109 年 5/20~6/29 比對

## 3.2 海流徑向流速(V)探討

由於本雷達系統目前為單基雷達站 系統僅能獲取逕向流資料,因此,本研 究以臺中港海域流速之成果分析,僅取 109年6月12日至109年6月14日於 鸚鵡颱風侵擾期間資料進行比對,該颱 風路徑係由菲律賓生成,行經南海至廣 州,如圖15所示。



15 鍋崎颱風路徑回(貝科尔源·父王 部中央氣象局)

實測海流流速係以港研中心波流儀 量側值約0.135~0.623m/s之間,如圖1 6所示,將實測流速轉換為逕向速度與 雷達向流速進行比對,如圖17所示, 逕向流速較大時,實測值與雷達值較為 接近,顯示颱風強度距離遙遠臺中港甚 遠,對雷達干擾程度有限,且速度值較 大時,雷達訊號品質較好,分析結果較 為準確。此外,本研究於鸚鵡颱風侵襲 期間72小時內,逕向速度實測與雷達觀 測散佈圖比較,相關係數0.762,如圖1 8所示。







圖 18 逕向速度實測與雷達觀測散佈圖

## 四、雷達分析之影響成因探討

由於無線電頻率、無線電通信、電 離層效應等干擾,對雷達觀測品質都有 影響,因此,環境類型影響之雜訊影響, 需於硬體增加能降低與濾除雜訊之濾波 器,藉以除去環境嗓音對雷達訊號品質 之干擾,有關雷達 D-R 譜背景雜訊,如 圖 19 所示。



#### 五、結論與建議

本研究採用之雷達係臺灣目前唯一 運行中的海洋陣列雷達,港研中心發展 運用雷達測波浪與海流,並精進其遙 測技術,以海面波浪與海流之雷達訊號 進行多重處理,將所得海象資料進行蒐 集、分析與建檔,研究成果可提供臺中 港務分公司完整的海象資訊,協助掌握 港區與鄰近海域之海氣象現況。

#### 5.1 結論

本研究運用雷達觀測波浪波高與週 期之時序列,顯示漲落趨勢與實測結 果,具有一致性。109 年 4 月份雷達觀 測分析結果,有義波高相關係數尚達 0. 87,相關係數仍呈現高度相關,平均週 前介於 0.74~0.78,亦屬高度相關範 圍,顯示雷達觀測波浪已具可參考性。 測值顯係數達 0.76,亦屬高度相關範 圍,顯示雷達逕向流速已具可參考性。

雷達背景雜訊探討部分,經測試冷 氣室外機風扇可能會產生噪音雜訊,但 量值小時,干擾可以忽略不計,而陸上 風力發電機葉片旋轉之重複反射干擾較 大,故無法忽略不計。此外,都卜勒譜 時常有很強的都卜勒斑點,由於雷達站 鄰近臺中港進出港口,該訊號比較像是 船舶的反射訊號,可以確定此反射訊號 屬於主動噪聲干擾的物體。

#### 5.2 建議

雷達觀測波浪與海流參數觀測,取 決於雷達第一階與二階分量值的計算, 雜訊是影像訊號計算結果的重要因素, 故本研究特別重視控制雷達訊號與數據 品質,建議設置數據資料控制平台,並 利用控制數據品質之反演方法與資料平 台,針對雷達回波訊號進行改善處理。

本研究雷達觀測建議未來能建置可 視化介面平台提供查詢表面波高、平均 週期、流速、流向等觀測目標,此外, 後續期能與船舶自動辨識系統(AIS)進 行整合,提供臺中港周遭海域航行船舶 之參考,若於海上事故發生時,將有助 於監控港區與鄰近區域航行船舶與協助 救援或提供海象等資訊。

# 参考文獻

 林昆毅、陳少華、楊文昌、梁恩昱、 高家俊,「高頻雷達測流系統之建置與 天線場型測量之實例探討」,第 34 屆 海洋工程研討會,社團法人臺灣海洋 工程學會,2012年,763-768頁。

- 2.吴立中、湯世燦、黃清哲、高家俊,「S eaSonde 高頻雷達測流演算法之研究」,第34屆海洋工程研討會,社團 法人臺灣海洋工程學會,2012年,75 7-762頁。
- 3.董東璟、蔡政翰、陳盈智、顏志偉、 馬名軍,「應用岸基微波雷達量測近海 流空間分布」, 航測及遙測學刊,第1
  8 卷第3期, 2014年, 193-204頁。
- 4.黃郁軒、賴堅戊、吳立中、黃清哲、 黃清哲,「集成式高頻雷達波浪與風向 量測性能初探」,第40屆海洋工程研 討會,社團法人臺灣海洋工程學會,2 018年,367-372頁。
- 5. Duy-Toan Dao、HwaChien、蘇青和、 黃茂信、許義宏,「Assessment of pha se array HF radar for ocean surface wave monitoring in the Taiwan Strai t」,第41 屆海洋工程研討會,社團法 人臺灣海洋工程學會,2019 年,352-3 56 頁。
- 6.國家實驗研究中心台灣海洋科技中心,103年度台灣四周海域表層海流觀 測年報,2014年。
- 7.交通部運輸研究所,海洋雷達應用於 海象觀測之探討-應用案例探討,2018 年。
- 8.交通部運輸研究所,107年國際商港風 波潮流觀測與特性分析,2018年。
- 9.交通部運輸研究所,2018年12港域海 氣象觀測資料年報,2018年。
- 10.Barrick, D. E., "Dependence of secon d-order Doppler sidebands in HF se a echo upon sea state", IEEE, Ante nnas and Propagation Society Intern ational Symposium, 1971, Vol. 9, p p. 194-197.

- 11.YukiharuHisaki,"Ocean wave direc-ti onal spectra estimation from an HF ocean radar with a single antenna ar ray: Observation", Journal of Geo-ph ysical Research, 2011, Vol. 110.
- 12.Guiomar Lopez, Daniel C. Conley, "Comparison of HF Radar Fields of Directional Wave Spectra Against I n Situ Measurements at Multiple Lo cations", Journal of Marine Science and Engineering, 2019, 7, p. 271.
- 13.Barrick, D. E., "FM/CW radar signal s and digital processing", NOAA Te ch-nical report, 1973, ERL 283-WPL 26.
- 14.Barrick, D. E., "Extraction of wave parameters from measured HF radar sea-echo Doppler spectra", Radio S cience, 1977, Vol. 12, No. 3, pp. 41 5-424.
- 15.Lipa, B., "Derivation of directional o ceanwave spectra by integral inversi on of second order radar echoes", Radio Science, 1977, Vol. 12, No. 3, pp. 425-434.
- 16.Lipa, B.,D. Barrick, "Methods for the extraction of long-period ocean wa ve parameters from narrow beam H F radar sea echo", Radio Science, 1 980, 15 (04), pp. 843-853.
- 17.Wyatt, L. R.,J. J. Green and A. Mi dd-leditch, "HF radar data quality requirements for wave measurement", Coast. Eng., 2011, 58 (4), pp. 327-3 36.
- 18.Roarty, H., Cook, T., Hazard, L., G eorge, D., Harlan, J., Cosoli, S., ... &Grilli, S., "The global high frequen

cy radar network", Frontiers in Mari ne,2019, Science 6, p.164.