從台東外洋浮標觀測資料初步探討海流及渦 旋變化

施孟憲¹、饒國清¹、張維音²、藤春慈³、黃清哲¹

¹成功大學近海水文中心 ²成功大學海洋科技與事務研究所 ³中央氣象局海象測報中心

摘 要

中央氣象局在2010年8月於台灣東部海域300公里外、水深約5600 m處(北緯21°4036'、東經 124°03'48'')設置一座深海資料浮標(台東外洋資料浮標),並於2012年起新增一組剖面流速儀。本 文利用此一深海資料浮標在2012年7月至2013年8月之間所觀測到海流資料,計算浮標海流資料之春 夏秋冬四季的潮流橢圓,來探討該海域受天體影響的潮流分量,並分析夏季及冬季的潮流、風驅流 及洋流成分變化,此外再藉由流速流向資料與浮標GPS移動軌跡,檢視海流是否有渦漩現象存在。 根據海流資料所計算出四季潮流橢圓,顯示潮流佔海流比例約在8~20%。由浮標在夏季時觀測 到海流資料,發現其主要成分中的全日潮明顯,並存在週期達8~15天的洋流,但區域性風驅流並 不明顯。浮標冬季時觀測到海流資料,12月份浮標海域的風驅流很明顯,但在1月及2月較不明顯, 反而是週期超過10天的洋流成分很明顯,整個冬季測到潮流佔海流成分皆偏小。

此外,本文分析2012年3個颱風期間浮標流速變化,發現當颱風最接近浮標時會測到最大流速; 颱風通過時或是離開浮標一段時間後,浮標所在海域皆觀測到2個順時針海流渦漩。這可能是因為 颱風汲取海上的熱量後,造成水溫下降,並與鄰近較高溫度水團混合,而形成的海流渦漩。但此海 流渦漩規模只有此海域中尺度渦漩的1/10,這之間相關性與差異,未來仍需要更多資料來加以探討。 關鍵字:深海資料浮標、潮流橢圓、風驅流、海流渦漩、中尺度渦漩。

一、前言

台灣四周的海流型態不同,在夏季及冬季更是明 顯,這是因為洋流、潮流及區域性風驅流在時空上 的分佈差異,造成台灣東西部及南北端海域海流皆 不相同。洋流在台灣四周的夏季期間主要有由南向 北流黑潮及南海海流,其中,黑潮還分為台灣東岸 黑潮主流及台灣西岸的黑潮支流。冬季時期洋流除 了由南向北流的黑潮外,還有由北南下的中國沿岸 流,南北洋流在澎湖以北海域交會。台灣四周潮流 部分,與潮差大小有關。在台灣海峽中部,從東邊 台中至西邊金門的海域的潮差最大,其潮流速度也 最大,台灣東部潮差次之,台灣東北及西南部潮差 最小,潮流也最小。至於季風或區域風場所造成風驅 流最大,東北季風的風驅流次之,西南季風期間風 驅流最不明顯。

海域上海流特性是以現場調查為主要方法。台灣 周遭海流調查大部分是採用底錠式海流儀方式,至 於台灣外洋海流調查則是以船及漂流式浮標調查方 式為主,但這種調查方式無法長期而完整蒐集外洋 特定海域海流資料,以進一步討論海流分佈及特性。

台東外洋資料浮標則是氣象局為了提早掌握颱 風特性,於2006年5月在台東外海約250公里處(加 瓜海脊)布放。此資料浮標已於2006年珊珊颱風發布 海上警報期間,提供了第一手觀測資料,氣象局因 能掌握颱風的規模及強度(李汴軍等,2007),並於 2010年起加入氣象局作業化浮標觀測網之中,扮演 東部海域海象重要觀測站,2012年起整合剖面流速 儀,可作為東部外洋長期海流觀測,期間歷經中度 颱風天秤及強烈颱風杰拉華通過此海域,皆蒐集到 完整海流資料。

在台灣東部海域海流相關研究中, Roemmich (2001)利用衛星資料之相關研究,發現緯度 22 度海域存在中尺度渦漩(Meso-scale eddy),是因為黑潮與暖水團交互作用區所造成海流旋轉現象,渦漩直徑超過 100 公里,渦漩環流速度在 10~30 cm/s。

本 文 希 望 透 過 蒐 集 台 東 外 洋 資 料 浮 標 在 2012~2013 年間海流及風速觀測資料,對於東部海域 的洋流、潮流、風驅流與渦漩現象做初步探討。

二、台東外洋資料浮標

2.1 位置與功能

台東外洋資料浮標位置的決定是根據近十年通過台 灣附近的颱風路徑統計而定,且考量可提前24小時掌握 這些颱風環流特性,因此2009年起將資料浮標位置確定 於台東的東南邊約300公里處(圖1),水深達5600公尺, 如此可協助預報員提早掌握颱風環流暴風半徑的大小,提 昇颱風未來動向預報的能力。



圖1台東外洋資料浮標位置圖

2.2 觀測系統

台東外洋資料浮標觀測項目包括兩組風速風向計、一 組波浪儀、一組氣壓計、一組全球衛星定位系統、一組氣 溫計及兩組水溫計。此外考量東部外洋為黑潮主要影響區 域,所以 2012 年起亦新增一組剖面流速儀。

2.3 監控品管

為了確保資料品質與正確性,安裝在浮標系統的觀測 儀器皆通過氣象局檢校中心的檢校合格,並與標準站於浮 標出廠前進行7天以上資料比對合格。外洋浮標資料在整 點10分時,透過衛星自動發報回傳至監控中心後,隨即 由自動監控程式將資料自動品管與累積即時回傳近24小 時的觀測成功率,並由專人定時執行人工品管,確認及過 濾回傳資料的品質。 三、資料分析方法

3.1 風速分析方法

資料浮標風速觀測為整點前 10 分鐘記錄,取樣頻率為 2 Hz,平均風速為 1,200 點原始資料平均值,平均風向為 1,200 點原始風向資料以向量法相加後平均值,陣風為 1,200 點原始資料中每 3 秒之平均值,其平均最大值即為 陣風值。

3.2 海流觀測及分析

ADCP 的觀測原理為利用音鼓發射出固定頻率之聲 波,當此聲波在水中碰到隨著海流移動的微小顆粒或懸浮 物體時,該聲波將產生反射並傳回儀器,該聲波會改變頻 率,將可依都卜勒效應公式,計算出海流流速。觀測的流 速剖面資料為每6分鐘平均1筆,每小時與資料浮標一起 回傳共10筆資料,其中6分鐘平均1筆為每2秒觀測一 次,每次自0秒開始每2秒1筆,直到358秒時平均為此 6分鐘內平均之資料。每筆流速剖面資料為每1m一層, 流速資料標準偏差為0.5 cm/s。

四、海流及渦漩變化探討

4.1 潮流四季變化

根據台東外洋資料浮標在 2012 年 7 月至 2013 年 8 月的海流資料,計算出的四季潮流橢圓。春季潮流 橢圓由圖 2 可看出,漲退潮方向並不明顯,全日潮 分量 K1 及 O1 所造成最大潮流流速約為 11.1 cm/s, 而海流最大流速為 110.5 cm/s;夏季潮流橢圓由圖 3 可看出,漲退潮方向約為北北西及南南東,全日潮 分量 K1 及 O1 所造成最大潮流流速 18.7 cm/s,而海 流最大流速為 118.9 cm/s;秋季潮流橢圓由圖 4 可看 出,K1 分潮漲退潮方向約為西北西及東南東,最大 潮流流速 3.8 cm/s,M2 分潮漲退潮方向約為東北及 西南,最大潮流流速 2.0 cm/s,而海流最大流速為 116.7 cm/s;冬季潮流橢圓由圖 5 可看出,K1 分潮漲 退潮方向約為西北及東南,最大潮流流速 4.6 cm/s, O1 分潮漲退潮方向約為北北東及南南西,最大潮流 流速 3.0 cm/s,而海流最大流速為 70.5 cm/s。

上述分析顯示全日潮潮流佔海流比例約在 20% 以內,可見此海域潮汐所造成潮流並非是海流之最 主要成分,須再進一步去分析風驅流及洋流的影響 成分。



4.2 夏季海流變化及渦漩現象

本文挑選 2012 年 7 月 13 日至 8 月 31 日浮標的 夏季海流及風速資料,包括海流流速、流向及風速、 風向等變化,如圖 6 所示。依照圖 6 海流流速變化 可得知,7 月海流變化幅度較大,且觀測期間夏季最 大流速發生在 7 月 23 日 16 時達 118.7 cm/s,但當時 風速只有 6.9 m/s,顯示當時區域風場不是海流主要 成因。進一步比對觀測期間夏季海流及風速變化, 發現兩者之間變化趨勢不盡相同,只有在颱風影響 期間,才較有相關性。根據圖 6 海流流向及風速風 向變化,瞭解到海流與風速變化方向沒有存在一定 相關性,只有在 7 月底蘇拉颱風及 8 月 21 日天坪颱 風期間,海流方向約為向西流,而同時間風向為從 東往西方向吹,兩者之間具相關性。此外,颱風期 間海流亦存在 360 度的渦漩變化,其他時段則沒有 明顯渦漩現象。

此外,從圖7夏季海流頻譜分析可得知,全日潮 能量明顯,且另外存在週期達8~15天的洋流。這些 分析都證實本海域夏季平日的區域性風驅流不明顯 情形。

綜合上述比對分析,夏季海流以長週期洋流及全 日潮流主導,颱風影響期間,區域性風場造成的風 驅流則轉趨明顯,且存在海流渦旋變化。



4.3 冬季海流變化及渦漩現象

本文挑選 2012 年 12 月及 2013 年 1 月及 2 月浮 標的冬季海流及風速資料,包括海流流速、流向及 風速、風向等變化,如圖 8 所示。依照圖 8 海流流 速變化可得知,12 月海流變化幅度較大,且分析期 間冬季最大流速發生在 12 月 19 日 0 時達 70.8 cm/s, 平均風速為 12.4 m/s,流向為往南南西方向流,風向 則為從北北東吹過來,所以當時最大流速與風速相 關性高,風驅流成分大。進一步檢視,發現 12 月風 速超過 5m/s 的時段,風速變化趨勢與流速相同,其 中風速在 5、9、19 及 24 日有相對極值,而流速在 6、 8、19 及 24 日也有相對極值;風向部分,3~12 日時 維持從北北東至東北向吹過來,同時段流維持向西 南流。在 18~20 日及 23~25 日,風向維持從北至北 北東向,流也轉至往南南西向。所以整個 12 月份浮 標海域的風驅流是很明顯。1 月及 2 月份風速及流速 變化趨勢不相同,流向不固定,與風速也沒有存在 固定方位差。此外,冬季期間的風驅流並沒有明顯 渦漩現象。從圖 9 冬季的 12 月份海流頻譜分析可得 知,多個週期超過 1 天能量,尖峰能量發生在週期 的略小於 1 天處,這些可能都是風驅流所造成能量 分布,與圖 8 分析結果相同。圖 10 及圖 11 分別為 1 月及 2 月海流頻譜顯示,週期超過 10 天的洋流成分 明顯,其他能量則偏小。

綜合上述比對分析,冬季海流以長週期洋流主 導,潮流不是很明顯,但12月份風驅流較明顯,可 能與風速常常超過10 m/s 與風向穩定有很大相關 性。



圖 9 台東外洋資料浮標冬季(12 月)海流頻譜分析



圖 10 台東外洋資料浮標冬季(1月)海流頻譜分析



圖 11 台東外洋資料浮標冬季(2 月)海流頻譜分析

4.4 颱風時期海流變化及渦漩現象

蘇拉颱風(國際命名:SAOLA)於2012年7月28日8時在菲律賓東方海面形成,於7月30日20時30分發布海上警報,7月31日接近台東外洋浮標海域,8月1日離開浮標海域,8月2日凌晨3時20分於花蓮秀林鄉附近登陸,之後成打轉現象,並於8月3日14時30分解除警報。

根據圖 12 台東外洋浮標在蘇拉颱風期間的海流 變化,瞭解在颱風最靠近浮標時(7 月 30 日)觀測到 最大海流流速為 84.4 cm/s、流向 286 度(約西北西 向),且颱風在浮標附近時,流向保持為自西至西北 西向。此外流速隨颱風離開而轉小,但 8 月 3 日~6 日有幾個波段的大流速發生。

由圖 13 及圖 14 進一步檢視, 8 月 2 日至 8 月 4 日、8 月 4 日至 6 日兩個時段發生 2 個較明顯的順時 針海流渦漩變化,這些渦漩在浮標錨錠位置西南方 向,渦漩形狀類似水滴形,且較大流速皆是發生在 浮標於渦漩西邊的時刻。





圖 14 台東外洋資料浮標在蘇拉颱風期間 (2012/08/04~2012/08/06)第二個渦旋變化

天秤颱風(國際命名:TEMBIN)於2012年8月19日8時在菲律賓東方海面形成,於8月21日14時30分發布海上警報,8月22日通過台東外洋浮標上方海域,持續西偏南移動,並於8月24日7時30出海並減弱為輕度颱風往東沙島海域移動,8月26日再度增強為中度颱風,並轉向朝臺灣近海接近,並於26日11時二度發布警報,8月27日由鵝鑾鼻南方近海通過後,先往東北方向後沿台灣東邊海域往北移動,28日23時30分解除海上警報,8月30日登陸日本。

根據圖15台東外洋浮標在天坪颱風期間的海流 變化,瞭解到颱風在浮標附近時流向為自西向轉為 南向,而颱風最靠近浮標時,觀測到最大海流流速 為93.6 cm/s、流向227度(約西南向)。颱風在台灣及 東沙島海域及通過台灣東部海域時,浮標量測到流 向保持東南東至南向,且有幾個波段變化,當颱風 遠離台灣及浮標後,於29日凌晨浮標時觀測到最大 海流流速為118.9 cm/s、流向118度(約東南東向)。

由圖16及圖17進一步檢視,颱風在遠離台灣北部後,發現8月29日至8月30日、8月30日至31日兩個時段發生2個較明顯的順時針海流渦漩變化,這些渦漩 在浮標錨錠位置東南方向,渦漩形狀類似圓形及橢 圓形。





圖17 台東外津資料浮標任大柈颱風期間 (2012/08/30~2012/08/31) 第二個渦旋變化

杰拉華颱風(國際命名: JELAWAT)於9月21日2 時在馬尼拉東方1150公里之海面形成,之後向北北 西緩慢進行,於9月27日2時30分發布海上警報, 28日凌晨通過台東外洋浮標,並於9月28日左右強 度減弱為中度颱風而持續向東北移動,於9月28日 20時30分解除海上警報。

根據圖 18 台東外洋浮標在杰拉華颱風期間的海 流變化,瞭解到颱風最靠近浮標時,觀測到最大海 流流速為 116.7 cm/s、流向 338 度(約北北西向),且 颱風在浮標附近時就開始發生順時針渦流轉向,發 生渦漩時間提早至颱風影響時段,與蘇拉颱風及天 坪颱風不同。此外流速隨颱風離開而轉小。進一步 檢視,發現颱風浮標附近開始,由圖 19 及圖 20 所 示,發生 2 個較明顯的順時針海流渦漩變化,這些 渦漩在浮標錨錠位置南邊及西南方向,渦漩形狀類 似圓形及橢圓形。

綜合以上3個颱風期間浮標量測到流速變化,歸納出,若颱風移動路徑很靠近浮標,例如蘇拉颱風 及杰拉華颱風,則最大流速會發生在颱風於浮標附 近時段。颱風靠近浮標時或通過後一段時間,皆有 發生2個順時針海流渦漩,這可能與颱風對當時海 域的熱量變化有關,因為颱風通過時會汲取海上的 熱量,造成受影響海域水溫偏低,由圖21可看出台 東外洋浮標在杰拉華颱風期間水溫確實發生下降。 浮標所在處低溫水團再與鄰近海域溫度較高水團混



圖 19 台東外洋資料浮標在杰拉華颱風期間 (2012/09/28~2012/09/29) 第一個渦旋變化



圖 21 台東外洋資料浮標在杰拉華颱風期間水溫變 化

五、結論

本文選擇台灣東南邊 300 公里外之開闊海域台東 外洋資料浮標,並以 2012 年 7 月至 2013 年 8 月之 間的觀測資料,分析夏季及冬季的潮流、風驅流及 洋流成分變化,並再加入浮標 GPS 及海流流向變 化,進一步對 2012 年 3 個颱風所影響浮標海域渦漩 變化加以探討。

根據浮標在夏季時觀測到的海流,其主要成分中 的全日潮明顯,且存在週期達 8~15 天的洋流,然而 平日的區域性風驅流並不明顯。浮標在冬季時觀測 到海流之中,12月份浮標海域的風驅流很明顯,但 1月及2月就較不明顯,反而是週期超過10天的洋 流成分很明顯,整個冬季期間潮流所佔海流成分偏 小。此外,綜合本文對3個颱風期間浮標量測到的 流速變化分析,發現在颱風很靠近浮標,例如蘇拉 颱風及杰拉華颱風,會有最大流速發生。颱風通過 時或是離開浮標一段時間後,皆發生2個順時針海 流渦漩,目這段時間發現水溫確實下降,這可能與 颱風對當時海域的熱量變化有關,造成受颱風影響 海域水溫偏低,加上與鄰近海域溫度較高水團混 合,所造成海流渦漩變化,這與此海域以往研究提 到常發生中尺度渦漩的形成機制雷同,但規模顯然 小了很多。

謝誌

本文作者感謝中央氣象局提供台東外洋資料浮 標之觀測資料,使本論文得以順利完成。

參考文獻

- Cheng, Y.H., Ho, C.R., Zheng, Q., and Kuo, N.J., 2014: Statistical characteristics of mesoscale eddies in the North Pacific derived from satellite altimetry. Remote Sens. 6:5164-5183.
- Hwang, C., Wu, C.R., and Kao, R., 2004: TOPEX//Poseidon observations of mesoscale eddies over the subtropical countercurrent: Kinematic characteristics of an anticyclonic eddy and a cyclonic eddy. J. Geophys. Res., 109, C08013.
- Lee, I.H., Ko, D.S., Wang, Y.H., Centurioni, L., and Wang, D.P., 2013: The mesoscale eddies and Kuroshio transport in the western North Pacific east of Taiwan from 8-year (2003–2010) model reanalysis. Ocean Dyn. 63:1027-1040.
- Roemmich, D. and Gilson, J., 2001: Eddy transport of heat and thermocline waters in the North Pacific: A key to interannual/decadal climate variability? J. Phys. Oceanogr. 31:675-687.
- 李汴軍、徐月娟、高家俊、饒國清、施孟憲(2007), 「深海資料浮標作業能量建立」,海洋及水下科 技季刊,第17卷第一期,第36-39頁。
- 鄧中柱(2003),「深海浮標之可行性研究」,中 央氣象局研究計畫期末報告。