

الفصل العاشر

حركة المياه المحيطية والبحرية

تتميز مياه المحيطات والبحار بحركاتها الدائمة التي تؤدي الى مزج الكتل المائية والى انتقال الحرارة والغازات والى تبدلات الملوحة والكثافة ومسببات الحركة متنوعة منها الكونوي كتأثير الشمس والقمر ومنها الارضي كتأثير الرياح وتباين قيم الكثافة وتأثير تباين اختلاف قيم الضغط الجوي من مكان الى آخر . ويلاحظ أن هذه الحركات بعضها متأرجح مكاني تقريبا كالأمواج ، وبعضها ذو حركات نشطة تدفع بالمياه بعيدا كما في التيارات المائية .

استنادا الى ما ذكرناه يمكننا أن نقسم حركات الماء الى ما يلي :

- ١ - الامواج .
- ٢ - المد والجزر .
- ٣ - التيارات المائية .

الامواج

الامواج تمثل حركة جزئيات الماء المتأرجحة في مدارات مغلقة أو شبه مغلقة حول مستوى الاتزان المائي مؤدية الى ظهور حركة انتقال مائية ظاهرة عمودية وأفقية . وعليه تخضع الأمواج لتأثير قوتين احدها تسبب في خروج المياه السطحية

عن واقعها التوازني مثل قوة الرياح والزلازل والضعوط الجوية والأخرى تسمى
لإعادة التوازن المائي الى ما كان عليه وتتمثل هنا بقوة الثقالة التي تهبط بالماء في
حالة الامواج نحو الأسفل •

ومن هنا يمكن القول ان الأمواج تحتاج قوى تأثير خارجية وأخرى كونية
أرضية ثقيلة ، وتمثل الحركة الصاعدة والهابطة لسطح الماء الخارجي •

تصنيف الامواج :

تختلف أشكال وأبعاد والأمواج في البحار والمحيطات وذلك حسب أصلها
وطريقة تكونها وعليه نميز النماذج التالية :

أ - الامواج الريحية (امواج الاحتكاك) :

وهي الأمواج التي تحدثها حركة الرياح الضاغطة فوق سطح الماء • وتمثل
الشكل الاساسي للأمواج •

ب - امواج المد والجزر :

وسببها تأثير قوى جذب القمر والشمس على السطوح المائية المحيطة
والبحرية • والأمواج هنا تتميز بحركة جزئيات الماء حركة رأسية ذات مدارات
طويلة جدا اهليلجية المدارات وتظهر في الحركة المتأرجحة دوريا لمستوى سطح
المحيطات والبحار •

ج - امواج تبدل قيم الضغط الجوي :

وهي أمواج طويلة تظهرها تبدلات قيم الضغط الجوي ودور الاعاصير العادية
والمدمرة وتمثلها كذلك الامواج الواقعة وظاهرة السيث •

د - الامواج الاهتزازية :

وهي أمواج عنيفة مدمرة سببها ظهور الزلازل التي تؤدي الى حدوث اهتزازات واضطرابات رأسية وأفقية في قيعان البحار والمحيطات . كما ان الاندفاعات البركانية تتسبب في حدوث هذه الامواج^(١) .

هـ - امواج البواخر :

وتظهر بسبب حركة البواخر في المياه المحيطية وتؤدي حركة جبال الجليد (آيسبيرغ) الى ظهور مثل هذه الامواج كذلك . تقسم الامواج كذلك بأسلوب آخر ، فالأمواج التي تتشكل تحت تأثير قوى طبيعية خارجية ذكرت سابقا تعرف بالأمواج المجبرة ، أما تلك التي تستمر لفترة من الزمن بعد انقضاء تأثير السبب المكون للموجة فتعرف بالأمواج الحرة . ومن الملاحظ أن فترة الامواج المجبرة تتعادل تقريبا مع فترة تأثير القوى الطبيعية المسببة لظهورها . وبالنسبة للأمواج الحرة فان فترتها وتأرجحها يرتبطان بشكل الحوض المائي وعمقه وامتداده . وعليه نرى لهذه الأمواج وللأمواج الانضغاطية والجزرية المدية مقاطع متباينة الشكل ، والتي تقسم الى أمواج متقدمة وواقفة ثم متقدمة واقفة .

١ - المتقدمة :

هي أمواج مجبرة وحررة يتحرك فيها مقطع الموجة الى الامام .

ب - الواقفة :

انها نتاج تداخل أمواج مختلفة الاتجاه وقد يكون سبب تكونها ارتطام الأمواج بالشواطىء التي تحيط بها .

تم حركة الجزئيات في الأمواج المتقدمة حسب مدارات دائرية أو اهليلجية . أما بالنسبة للأمواج الواقفة فانها ترسم مدارات رأسية في القمة أي في منطقة

(١) ل.ك. دافيدوف وسواه ، الهيدرولوجيا العامة ، لينينغراد ١٩٧٣ .

الاتفاخ الموجي ، الا أنها أفقية في أماكن العقد الموجية (شكل ٢٩) ومائلة في المنطقة الفاصلة بين أماكن العقد والاتفاخ .

وفي بعض الحالات تظهر الأمواج المتقدمة الواقعة وذلك بسبب الانعكاس غير الكامل للأمواج المتقدمة في الأحواض البحرية ، وهذه الأمواج معقدة الشكل والمقطع .

تقسم الأمواج حسب شكلها ومظهرها الخارجي الى أمواج ثنائية الأبعاد وتتميز بامتداد كبير لقمسها أو سنامها ثم الى أمواج ثلاثية الأبعاد نجد فيها تعادل طول السنام مع طول الموجه . وهناك كذلك أمواج قصيرة ويكون فيها طول الموجه وعمق البحر أقل من (2) أي $(\frac{\lambda}{H} < 2)$ وهنا (λ) طول الموجه (H) عمق البحر وأخرى $(\frac{\lambda}{H} \simeq 2)$ تسمى بالنهاية العميقة ، أما إن كانت $\frac{\lambda}{H} > 2$ فتعرف بالطويلة .

والأمواج قد تكون سطحية وقد تكون داخلية عميقة تظهر في السطوح الفاصلة بين طبقتين من المياه المحيطية ذات الكثافة المختلفة .

عناصر الموجة

تتكون الموجة من العناصر التالية :

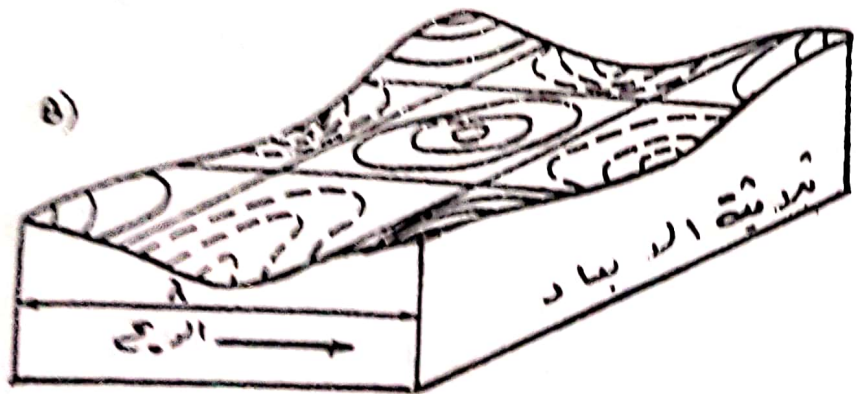
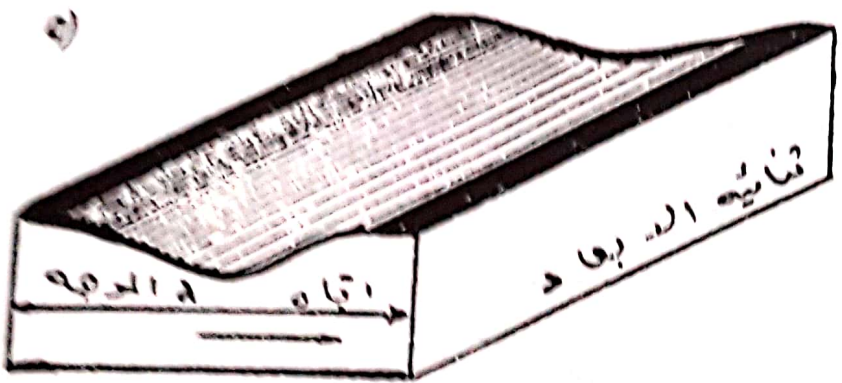
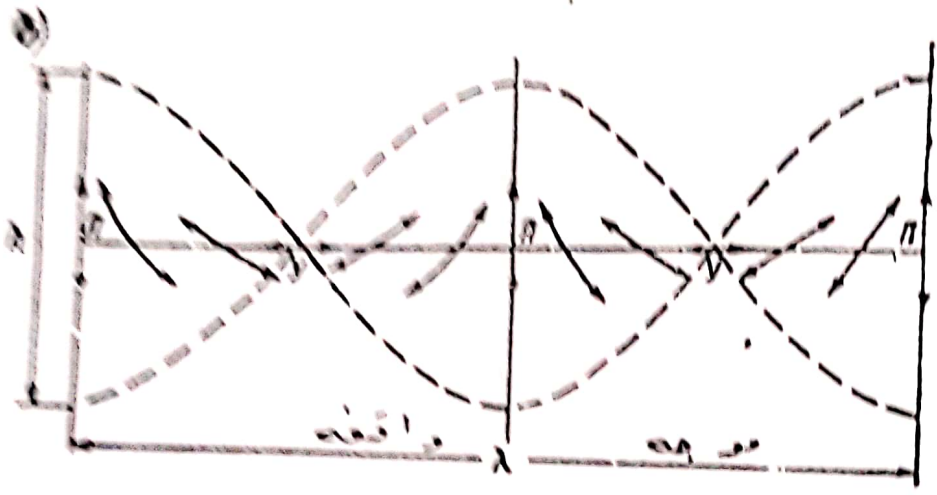
١ - ارتفاع الموجة (h) :

يمثل الفارق بين ارتفاعي كل من قمة أو سنام الموجه وبطنها أو قاعها ويعادل مثلي مدى الموجه (a) أي : $(a = 0,5 h)$ (شكل ٣٠) .

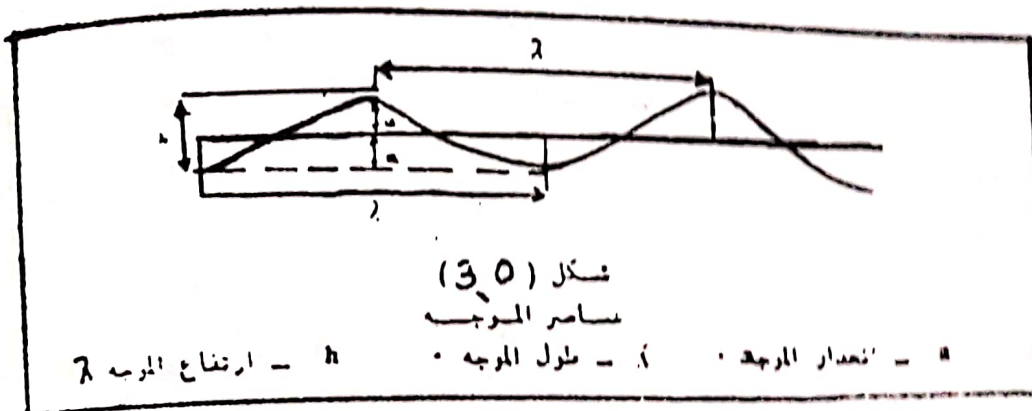
٢ - بطن (قاع) الموجه : يمثل انخفاض نقطة في كتلة الموجه .

٣ - طول الموجة (λ) : وهي المسافة بين سنامين أو بطنينين .

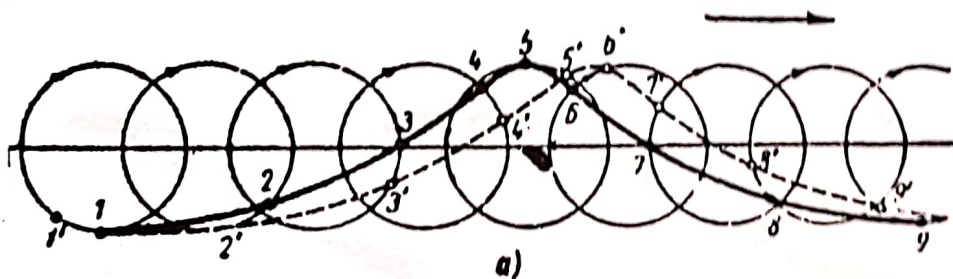
٤ - فترة الموجه (τ) : هي الفترة الزمنية اللازمة لموجة ما لتحقيق دورة



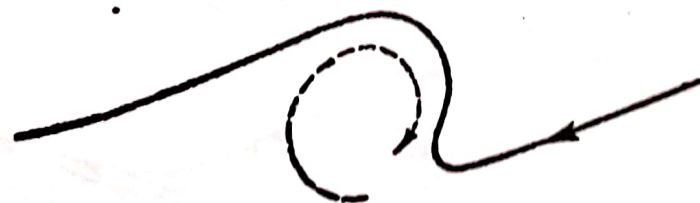
شكل - ٢٩ -
 أشكال الأمواج
 - ١٩٥ -



شكل - ٣٠ -
 عناصر الموجة



الترجيح



شكل - ٣١ -
 الشكل الثلاثي (التروكوئيدي) للموجة

حركة المد والجزر

تعاريف :

المد والجزر : حركة موجية لمياه المحيطات والبحار ، تتم تحت تأثير قوى جذب كل من القمر والشمس وهي ذات طابع دوري منتظم او غير منتظم .

تفوق قوة جذب القمر قوة جذب الشمس رغم ضخامة حجمها بأكثر من مرتين (٢١٧ مرة) وذلك لبعدها عن الارض . لذا فان قوة جذب القمر تحدد السمات الاساسية لظاهرة المد والجزر .

لا تقتصر هذه الحركة على الغلاف المائي المحيطي فقط بل تتعداه الى الجو بل والغلاف الصخري الصلب .

إن العلاقات والارتباطات التجاذبية بين الارض والقمر والشمس هي التي ترسم طبيعة حركة المد والجزر ، ولكن يجب الا ننس كذلك تأثير العوامل الجغرافية الطبيعية المحلية والاقليمية على هذه الحركة .

تتجلى عمليات المد والجزر الدورية الطابع في حركة التموج الدورية المتأرجحة لمستوى البحار والمحيطات وذات الامتداد الاندفاعي الأفقي . وعليه يرتفع الماء حيناً ثم ينخفض الى مستوى معين ليرتفع ثانية . وهكذا عندما يصل ارتفاع الماء الى أقصى نقاطه نكون أمام ما يعرف بالماء الكامل أو الاعظم . أما عندما ينخفض الى أدنى مستوياته فيتحقق الماء الاصفر . إن هاتين الفترتين تحققان ظاهرة المد والجزر . فالمد يبدأ من لحظة وصول انخفاض ماء المحيط الى أدنى مستوى له ويستمر الى أن يبلغ أعلى ارتفاع له (الماء الكامل) . أما الجزر فينحصر بين لحظة بلوغ الماء الاعظم ولحظة الماء الاصفر (أدنى مستوى) .

تعرف الفترة الأولى بفترة المد وبفترة الزود المائي والثانية بفترة الجزر والانحسار المائي ، وهكذا يمكن القول إن الفترة الزمنية المحصورة بين مدين أو جزرين متتالين تمثل فترة المد والجزر . وهذه الفترة مختلفة الامتداد .

إن الفارق المسافي الرأسي بين مستوى الماء الكامل والماء الاصغر يعرف بمقدار المد والجزر . يجب أن نشير الى أنه يمكن تقسيم المد والجزر استنادا الى طول فترته وطبيعته . وعليه نجد انطلاقا من فترة المد والجزر أننا أمام فترة نصف يومية ويومية وربع يومية بل وسدس يوم وثمانه (شكل ٣٣) .

تتميز فترة المد والجزر نصف اليومية بوجود أعظميين وأصغرين^(١) مائين خلال اليوم القمري أي خلال (٢٤ ساعة و ٥٠ دقيقة) . إي أنه يتحقق في كل نصف يوم قمري (١٢ ساعة و ٢٥ دقيقة) حركة مد وجزر واحدة .

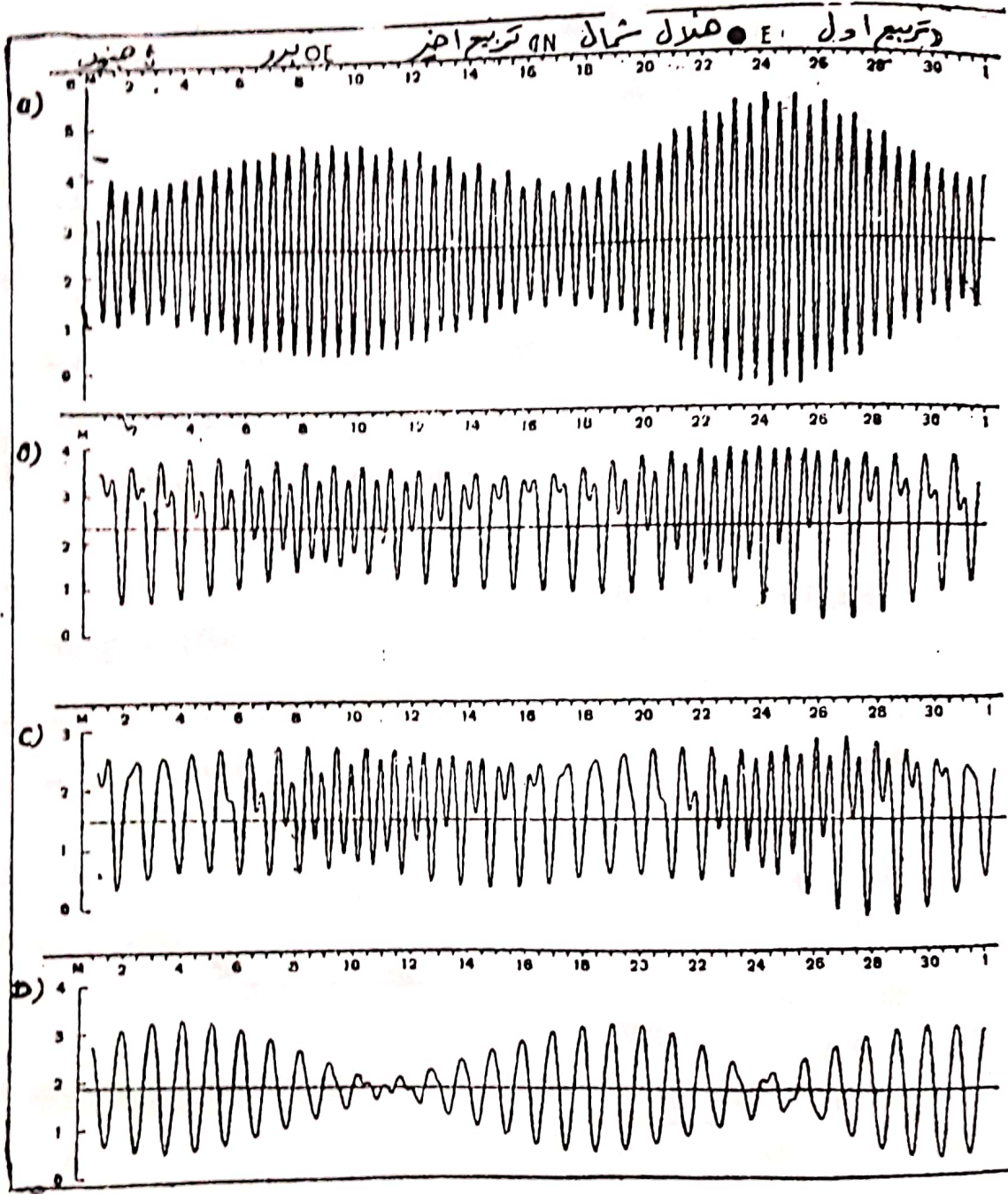
تتأخر حركة القمر اليومية عن الارض بمقدار (٥٠ر٤٧) دقيقة لذا ففترة دورانه الشهرية تعادل (٢٧ر٣) يوما . ويعادل اليوم القمري (١ر٠٣٥) يوما شمسيا وطوله (٥٠ر٤٧ د و ٢٤ ساعة) .

أما حسب طبيعة ظاهرة المد والجزر فانه يمكن تقسيمها الى : نظامية يومية ونصف يومية والى غير منتظمة يومية ونصف يومية ثم الى مختلطة تتميز بحركات المد والجزر المنتظمة بالتمائل في طول الفترة وفي المقدار خلال اليوم القمري . أما في غير المنتظمة فهناك اختلاف في طول فترة المد والجزر وفي المقدار ، وكلما ازداد دور التضاريس الارضية تأثيرا اضطربت ظاهرة المد والجزر .

في كثير من الاحيان وخلال الشهر القمري تتغير فترة المد والجزر مقتربة تارة من الفترة نصف اليومية وأخرى من اليومية ، فتبدو مشوشة في الفترة والمقدار . لذا نميز بين فترة مد وجزر غير منتظمة نصف يومية ويومية وذلك أيها أكثر قربا في خصائصها من نصف اليومية أو اليومية .

يجب أن نشير الى وجود جداول خاصة تسمى جداول المد والجزر ويمكن أن نحدد من خلالها نموذج هذه الحركات هل هي نصف يومية أو يومية أو مختلطة ونعتمد على العلاقة التالية^(١) :

(١) ن.ب. نيكوكوف ، علم الارض ، موسكو ١٩٧٦ .
(١) ن.إ. يغوروف ، الاكيانوغرافيا الطبيعية ، لينينغراد ١٩٦٦ .



شکل - ۳۳ -

نماذج المد والجزر

A - نصف يومي ، b - نصف يومي غير منتظم ، c - يومي غير منتظم

D - يومي

o - بدر ، • - هلال ، « - التربيح الاول ، » - التربيح الاخير

N - ميل القمر الاعظمي شمالا ، E - الميل الاصغري ، S - الميل الاعظمي الجنوبي

- ۲۰۷ -

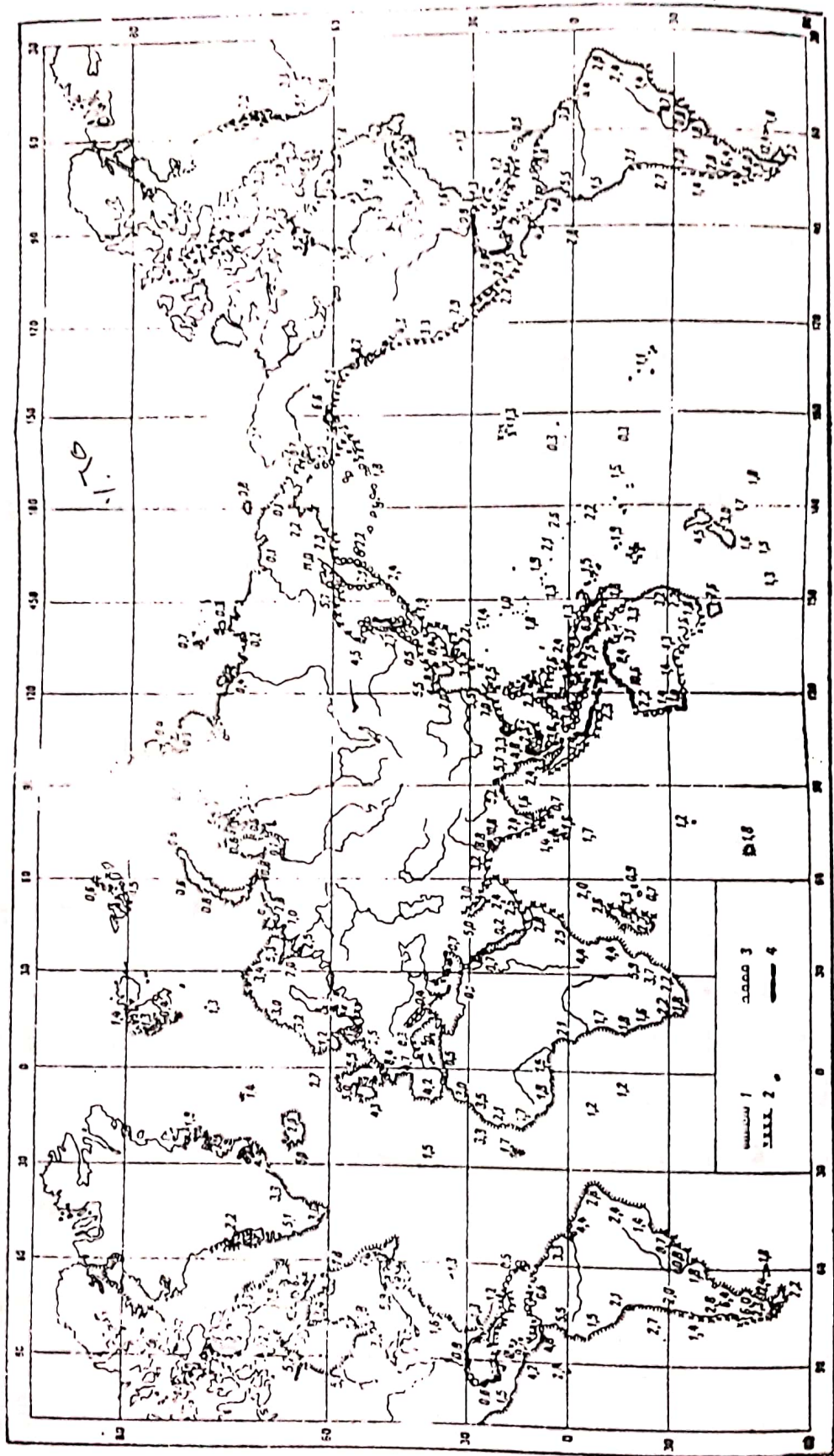
القديسة يلينا في المحيط الاطلسي يصل المقدار الى (٨٠) سم . وفي جزر الموريك في المحيط الهندي يعادل (٥٠) سم وفي جزيرة غوام في المحيط الهادي لا يزيد المقدار عن (٨٠) سم . ولكن هنالك بعض الجزر المحيطية ذات المقادير الكبيرة كجزر كناري وماديرا (٢٥ - ٢٢) .

من الملاحظ في خارطة المد والجزر العالمية (خارطة ٣٧) سيطرة النماذج النصف اليومية المنتظمة وغير المنتظمة . ففي المحيط الاطلسي نصادف النموذج نصف اليومي المنتظم في كثير من المناطق (انظر الخارطة) ولكن في خليج المكسيك وفي البحر الكاريبي تسيطر النماذج اليومية المنتظمة وغير المنتظمة . وعلى امتداد الساحل الغربي القارة الامريكية والمطل على المحيط الهادي تسيطر النماذج نصف اليومية غير المنتظمة ولكن تكثر نصف اليومية المنتظمة في السواحل المحيطية المطلة على المحيط الهادي في كل من أمريكا الوسطى والجزء الشمالي من أمريكا الجنوبية . وفي السواحل الغربية للمحيط الهادي حيث استراليا واندونوسيا والصين . . . الخ . نرى كل النماذج ولكن للمختلطة الدور الاكبر . وفي المحيط الهندي نجد النموذج نصف اليومي بنوعيه المنتظم وغير المنتظم .

أما في البحار فالصورة أكثر تعقيدا والاختلافات في النماذج تشاهد عبر مسافات غير كبيرة قد لا تزيد على بضع عشرات من الكيلو مترات .

التيارات المائية المحيطية

إن انتقال جزيئات الماء (كتل) من مكان الى آخر في المحيطات والبحار هو ما يعرف بالتيارات المائية ، فهي كالأنهار في اليابسة تحمل كميات كبيرة من الماء الى مسافات بعيدة عن أماكن تشكلها ، قد تصل في المحيطت الى آلاف الكيلومترات كما في تيار الخليج في المحيط الاطلسي . ولهذه التيارات اتجاهات عامة وسرعات متوسطة رغم قطعها مسافات بعيدة وعلى الرغم من التبدلات المحسوسة في سرعاتها واتجاهاتها . ومثل هذا الواقع نراه في التيارات المائية دائمة الجريان . التي تدفع بكميات هائلة من الماء السطحي . وفي الاعماق الكبيرة وقرب القاع حركة جزيئات



شكل - ٣٧ - مقادير المد والجزر العظمى في العالم
 1 --- مد وجزر نصف يومي ، 2 --- مد وجزر يومي غير منتظم
 3 --- يومي غير منتظم ، 4 --- يومي منتظم

عن
دعوى
مغارة

الماء أبطأ بكثير وهي ذات اتجاه عام مغاير لاتجاه المياه السطحية • وكثيرا ما تحقق مع التيارات السطحية منظومة ((دوامة) مائية دورانية (عليا - سفلى) تعمل على مزج المياه وتحركها • هنالك كذلك تيارات مائية مؤقتة سببها مؤثرات خارجية غير دائمة كتغير اتجاهات الرياح وتغير مواقع الضغط الجوي المنخفض والعالي ويمكن أن تظهر الجزيات المائية بمظهر دوري كما في حركة مياه المد والجزر •

والحركة هنا محدودة المسافة ولا تتعدى عادة ((٢٠ - ١٠) كم ، وقد لا تتعدى فترة الجريان عن (٢٤ - ١٢) ساعة وكثيرا ما تحدث تيارات مائية ذاهبة وعائدة في المضائق والفيوردات ((الأودية الجليدية السابقة) •

استنادا الى ما سبق يمكن أن نصنف التيارات المائية الى ما يلي :

أ - حسب المنشأ :

أي حسب نوعية العوامل أو القوى التي أحدثت التيارات (رياح • الخ) •

ب - حسب الديمومة :

وهنا نميز تيارات دائمة ومؤقتة (غير دورية) ودورية • وتتميز التيارات الدائمة بجريان مستمر في اتجاه عام واحد ، وذلك مثل تيارات الباساتا وكوراسيفو وتيار الخليج • أما المؤقتة غير الدورية فجريانها مؤقت وذلك حسب ديمومة العامل المؤثر كالرياح الموسمية أو شبه الموسمية • والدورية هي تيارات تظهر في فترة محدودة كفترة المد والجزر •

ج - حسب العمق :

الى سطحية وعميقة وانتقالية •

د - حسب طبيعة الحركة :

الى مستقيمة ودائرية وتضم السيكلونية والأنتي سيكلونية •

هـ - حسب حرارة الماء :

الى تيارات حارة وأخرى باردة وأحيانا الى مالحة وقليلة الملوحة • وحرارة التيارات المائية الحارة تكون أعلى من حرارة المياه المجاورة والباردة عكس ذلك • ونلاحظ في النصف الشمالي للكرة الارضية أن التيارات المائية المتجهة شمالا تكون حارة عادة والباردة تتجه جنوبا من المياه الباردة القطبية وشبه القطبية واتجاه التيارات هذه في النصف الجنوبي عكس ما ذكرناه في الشمال •

إن الاعتماد على المنشأ في تقسيم التيارات المائية^(١) يمثل الاسلوب الاساسي في تصنيف التيارات ، لذا علينا التوقف عند هذا التصنيف قليلا • وعليه وحسب نوعية العامل المؤثر والمسبب في حدوث التيار المائية يمكن أن نتكلم عن الاشكال التالية للتيارات المائية :

١ - تيارات الكثافة وسببها تباين قيم الكثافة مساحيا •

٢ - الريحية وتعرف كذلك بالمنساحة ويرتبط ظهورها بعملية سدم واحتكاك الهواء بسطح الماء •

٣ - تيارات الانحدار المائي وذلك بسبب اختلاف مستوى سطح المحيط تحت تأثير قوة دفع الرياح •

٤ - تيارات المد والجزر وهي مرتبطة بقوة جذب القمر والشمس •

يضاف الى الاشكال الاساسية السابقة أشكال أخرى ثانوية مثل التيارات الضغطية الجرادانية التي ظهرت بسبب تباين قيم الضغط الجوي فوق أجزاء من البحار والمحيطات ، الأمر الذي أدى الى تباين ارتفاع مستوى سطح البحر أو المحيط ، فاندفعت المياه باتجاه الميل الأدنى ، الذي تسيطر فيه مراكز الضغط العالي •

(١) ف. إستوشين ، علم المحيطات لينينغراد ١٩٦٩ •

وهناك كذلك التيارات الجريانية التي يرتبط ظهورها بارتفاع مستوى ماء البحر عند مصبات الانهار ، كنه النيل والأمازون وغيرهما .

جرت العادة على ضم التيارات التي تشكلت بسبب تباين مستوى البحار والمحيطات في مجموعة واحدة هي التيارات الغرادية ونميز فيها تيارات الكثافة والانحدار المائي والجريانية والضغطية .

يجب أن نوضح أن أكثر التيارات المائية البحرية والمحيطية تتاج عوامل متعددة ونادرا ما تكون تتاج عامل مؤثر واحد ، وخير مثال تيار الخليج (غولف ستريم) فهو تيار غرادياني (كثافي) وريحي وجرياني بأن واحد .

بعد تشكل التيارات المائية يظهر مفعول قوى أخرى ثانوية تؤثر على فعالية الجريان وعلى اتجاهه . من هذه القوى :

آ - قوة كوريوليس انحرافة كل الاجسام يمينا في النصف الشمالي ويسارا في النصف الجنوبي .

ب - قوة الاحتكاك التي تقلل من سرعة حركة جزيئات الماء .

ج - قوة الارض النابذة .

يعبر عن قوة انحراف كوريوليس بالعلاقة التالية :

$$F = 2 \omega v \sin \phi$$

اذ نجد أن ω - سرعة دوران الارض الزاوية .

v - سرعة حركة جزيئات الماء (كتلة) .

ϕ - خط عرض المكان الذي تتحرك فيه الكتل المائية .

والعامل الأساسي في قوة الانحراف سرعة حركة الماء والموقع حسب درجات

العرض ، وهي كما نعلم صفر في خط الاستواء وأعلى ما يمكن في القطبين . من

العوامل المعيقة ظاهرة الاحتكاك المائية التي تبدو في مظهرين الأول جزئي والثاني

توربولينتي (زوبعي) . يظهر مفعول الاحتكاك الجزئي فعالاً في التيارات مستقيمة

الجريان التي تتحرك فيها ببطء وباستقامة . ومثل هذه التيارات تراها في أعماق

وقعان البحار والمحيطات حيث التيارات بطيئة الجريان .

أما في التيارات ذات الجرياني المضطرب فنرى إضافة الى الاعاقة الجزئية الاعاقة

الزوبعية المضطربة وتأثيرها أكبر بكثير من الجزئية .

أما بالنسبة للقوة النابذة فانها تظهر في الحركة الدائرية أو شبه الدائرية

للتيارات المائية كما في مراكز الضغط العالية والمنخفضة ، ولكن تأثيرها يخفي عملياً

ان كانت المراكز واسعة المساحة .

تيارات الانسياح والتيارات الريحية

تعد قوة الرياح الدافعة المسبب الرئيس لظهور التيارات المائية غير الدورية .

وتسمى التيارات غير الدائمة وغير المستمرة في الجريان ذات المنشأ الريحي

بالتيارات الريحية . أما التيارات الدائمة الجريان فتعرف بتيارات الانسياح ،

التي تشتمل على أبرز التيارات المحيطية كالباساتية والاستوائية والقطبية الجنوبية

الدائرية .

يظهر هذان النوعان من التيارات بسبب احتكاك الرياح بسطح الماء وكذلك

باحتمكاكه بالسفح الريحي للأمواج . وتنقل قوة الحركة بوساطة قوة الاحتكاك

بالطبقة تحت السطحية اذ تصبح سطح انزلاق وحركة بالنسبة للطبقة المائية السطحية

بل انها هي نفسها تتعرض للحركة والدفع الى الامام .

ولقد فسّر هذه الظاهرة العالم الرياضي إيكمان (Ekman) في مطلع القرن

العشرين وافترض :

التيارات الجريانبة :

تكون هذه التيارات بسبب الانحدار سطح البحر أو المحيط (في جزء منهما) هذا الانحدار يؤدي الى ظهور ضغوط هيدروستاتيكية (ضغوط توازن مائبة) في اماكن مشرفة من سطح البحر أو المحيط ذات قيم مختلفة وقد تظهر نفس سطح الضغط السابق لفسه .

اما اسباب الميل فهي غالباً الآتي : تغير مستوى الماء بسبب النشاط الريحي الفاعل باتجاه واحد ، أو بسبب فزارة المياه النهرية الصابة في البحر ، ويلعب دوراً ثانوياً ذوبان الجليد والثلوج والتهطال في ظهور الانحدار . وقد تسبب تباين قيم الكثافة في حدوث الانحدار كما في البحر الاحمر عالي التبخر وخليج عدن .

وهكذا يمكن القول إن التيارات الجريانية هي تلك التي تسعى الى اعادة سطح البحر الى توازنه السابق . ومن الأمثلة الحية عن هذه التيارات ، تيار فلوريدا الخارج من خليج المكسيك والذي يعد نقطة البدء بالنسبة لتيار الخليج (Golf Stream) . وكما نعلم يدفع تيار الباساتا الأطلسي كميات كبيرة من المياه الى داخل خليج المكسيك ، لذا ظهر الاختلاف في مستوى مياه هذا الخليج وإعادة التوازن تكون تيار فلوريدا الجرياني .

اهم التيارات المحيطية

لقد رأينا سابقاً أن مسببات التيارات متعددة ، ريفية وكثافية ومدية جزرية وضغطية ، ويجب أن نشير الى أن مسببات عديدة تتعاون لإظهار التيارات المائية ونادراً ما تظهر هذه تحت تأثير مسبب واحد . فالمسببات الجريانية والريفية والانسيابية هي التي تكوّن مجتمعة تيارات الباساتا وهي من أهم للتيارات الريفية المعروفة وذلك لاستمرارية هبوب رياح الباساتا والمحافظة على اتجاهاتها الرئيسة . وبالواقع جرت العادة عند دراسة التيارات المحيطية الاعتماد على عامل الرياح ودون الاشارة الى العوامل الأخرى لأنها أقل شأناً وقبل أن نستعرض باختصار هذه التيارات نتوقف عند بعض الوقائع :

١ - تنحرف التيارات السطحية عن اتجاه الرياح بزاوية مقدارها (٤٥) درجة
يميناً في النصف الشمالي للكورة الارضية ويساراً في النصف الجنوبي . وهذا
ما يفسر الاتجاه الشرقي لتيارات الباساتا المشهورة ، وذلك لان هذه الرياح ذات
اتجاه شمالي شرقي في شمال خط الاستواء وجنوبي شرقي الى الجنوب منه .

٢ - تنحرف الطبقات السفلى يميناً في النصف الشمالي للارض ويساراً في
الجنوبي وذلك بالنسبة للطبقة المائية التي تعلوها ، ويستمر هذا الانحراف الى أن
يأخذ التيار الباطني اتجاهاً معاكساً للتيار السطحي ، ولا يتعدى عادة تأثير الرياح
على المياه الباطنية أكثر من (١٠٠) م عمقاً .

٣ - اذا ما سار تياران مائيان سطحيان بشكل متواز يظهر بينهما تيار معاكس
في الاتجاه كما في التيار الاستوائي (انظر الخارطة ٣٩) .

٤ - عندما ترتطم التيارات المائية باليابسة تتفرع وتغير اتجاهها كما في التيار
الباساتي الجنوبي ، الذي يتفرع لدى التقائه بالقارة الامريكية الجنوبية ، اذ
يذهب التيار البرازيلي نحو الجنوب ويذهب الفرع الشمالي نحو البحر الكاريبي
وخليج المكسيك .

٥ - اذا ما سار التيار المحيطي في مناطق ذات مياه متزايدة العمق ينحرف
التيار يساراً ، وهذا ما يفسر تفرع تيار الشمال الأطلسي الى تيار شبيتمبرغ
واير مينغر .

٦ - تنحرف التيارات المائية عامة تحت تأثير قوة الانحراف الأرضي (قوة
كوريوليس) يميناً في النصف الشمالي وعكس ذلك في جنوب الأرض . ويجب أن
نأخذ بعين الاعتبار كذلك انحراف حركة الجو العامة الريحية عن مساراتها تحت
تأثير هذه القوة كذلك .

والآن لنستعرض أهم التيارات المائية المحيطية ، والتي لا تمثل في الواقع

NEC - North Equatorial Current
 CEC - Counter Equatorial Current
 SEC - South Equatorial Current
 WWD - West Wind Drift
 NAD - North Atlantic Drift

AC - Alaska Current
 BeC - Bengale Current
 BrC - Brazil Current

CC - California Current
 CaC - Canary Current
 FC - Falkland Current

GS - Gulf Stream
 KC - Kermadec Current
 KS - Kuro Sime
 LC - Labrador Current
 PC - Peru Current

← Cold Currents
 → Warm Currents



شكل - ٣٩ - المصطلحات

- NEC - التيار الاستوائي الشمالي
- CEC - التيار الاستوائي الجنوبي
- WWD - التيار الاستوائي الغربي المساق
- NAD - التيار الاستوائي الاطلسي المساق
- AC - تيار الاسكا
- BeC - تيار بينغوليا
- BrC - تيار البرازيل
- CC - تيار كاليفورنيا
- CaC - تيار كناري
- FC - تيار فالكلاند
- GS - تيار لابرادور
- KC - تيار كامباتكا
- KS - تيار كوروسيمو
- LC - تيار لابرادور
- PC - تيار لابرادور

سوى التيارات الكبيرة الامتداد ، ولكن هنالك تيارات ثانوية كثيرة يصعب البحث فيها ، بل تدرس في الابحاث المحيطية والبحرية الاقليمية .

من الملاحظ أن التيارات المائية الباردة هي المسيطرة في الأجزاء الشرقية للمحيطات بينما تبرز التيارات المائية الحارة في غرب المحيطات ، وبخاصة في النطاقات المحيطة المدارية ، بينما نرى عكس لك تقريباً في النطاقات المتوسطة .

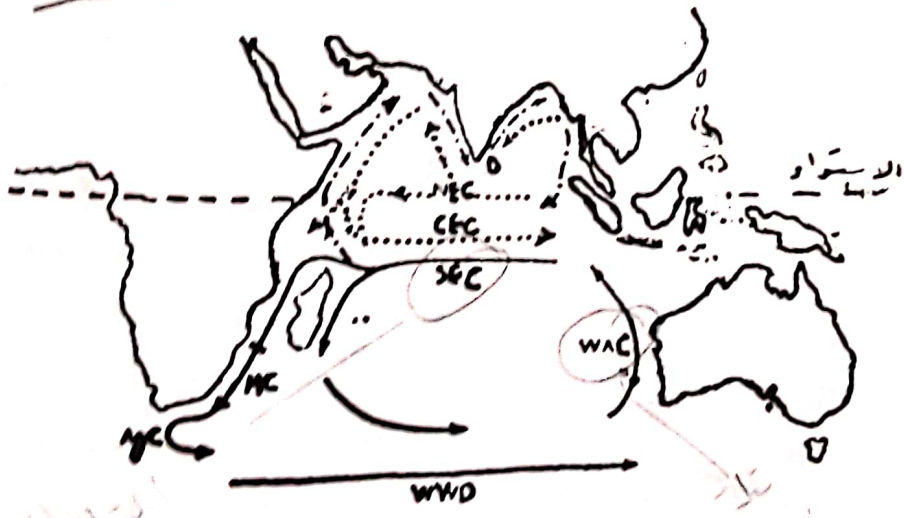
التيار

تسوق رياح الباساتا المدارية القادمة من اليابسة أمامها مياه المحيطات الحارة دافعة وسائقة اياها نحو الغرب ، فتظهر في أماكنها مياه أكثر برودة مكونة بذلك تيارات باردة مثل تيار كناري (Canaries) وتيار كاليفورنيا (California) والبيرو (Peru) والبنغويلي (Benguela) ثم التيار الغربي الاسترالي . أما التيارات المسوقة برياح الباساتا فإنها تشكل من الشرق الى الغرب تيارين مائين هما تيار الباساتا الشمالية (التيار الاستوائي الشمالي) والباسا الجنوبية (التيار الباساتي الجنوبي) . يظهر هذان التياران بوضوح في كل من المحيطين الأطلسي والهادي .

أما في المحيط الهندي فإن التيار الجنوبي واضح ، إلا أن التيار الشمالي يختلف اتجاهه مع الرياح الموسمية (خارطة ٣٩) . يمتد ما بين التيارين الباساتيين الشمالي والجنوبي تيار راجع يسير من الغرب الى الشرق عكس التيارين السابقين ويعرف باسم التيار الاستوائي المعاكس ، ويظهر التيار واضحاً في المحيط الهادي وهو أقل وضوحاً في المحيط الاطلسي ، يتغير اتجاه تيارات الباساتا عند بلوغها القارات . ففي المحيط الاطلسي ينقسم التيار الباساتي الجنوبي الى تيارين هما : التيار البرازيلي الذي ينحرف نحو الجنوب حتى بلوغه العروض شبه المدارية والمتوسطة وهنا يلتحم مع التيار المسوق الغربي ، ويرتد جزء منه الى التيارات المائية المدارية . أما الفرع الشمالي للتيار الباساتي الجنوبي أو ما يعرف باسم تيار غويانا (في شمال الشاطئ الشرقي لأمريكا الجنوبية) ، فإنه يلتقي مع التيار الباساتي الشمالي ويدخل بحر الخليج الامريكي في أمريكا الوسطى ، مشكلاً تياراً مدارياً

يحمل اسم تيار الخليج ، ثم يخرج من هذا البحر عبر فلوريدا ليلتقي بتيار كاليفورنيا وبعد ذلك يذهب تيار الخليج الى الشمال الشرقي عبر الاطلسي الشمالي ويصل الى العروض القطبية الشمالية .

وبالنسبة للتيارين الباساتين في المحيط الهادي ، فإننا نجد أن التيار الباساتي الشمالي ينحرف عند بلوغه منطقة جزر الفيليبين شمالاً مكوناً تيار كوروسيفو ، الذي يتجه الى الشمال الشرق ويتفرع في أواسط المحيط الهادي ويعود الى المياه المدارية من جديد . أما التيار الباساتي الجنوبي فإنه يصل الى شرق استراليا ويقسم هنا الى جزئين الأول وهو الأساس يساير شواطئ استراليا جنوباً ثم ينحرف شرقاً متحداً مع انتيار الغربي ويتصل مع الفرع الآخر الذي يمر شمال وشرق الجزر النيوزلندية . يشبه هذا التيار تيار الخليج في الاطلسي . وفي المحيط الهندي يتفرع التيار الباساتي الجنوبي في شرق افريقيا الى تيار شمالي (التيار الصومالي) والى تيار جنوبي هو تيار موزامبيق واغولهاوس في أقصى جنوب افريقيا (شكل ٤٠) .



شكل - ٤٠ - المصطلحات

- WAC - تيار استراليا الغربي
- WWD - التيار المحيطي الغربي
- SEC - التيار الاستوائي الجنوبي
- MC - تيار موزامبيق
- AgC - تيار اغولهاوس
- NEC - التيار الاستوائي الشمالي

لمراكز الضغوط شبه المدارية المرتفعة دور مهم في تكوين وحركة التيارات المائية السابقة وهذه المراكز هي : مركز ضغط آزور العالي وهواي وجنوب المحيط الهندي والأطلسي والهادي • تكون التيارات المذكورة دوامات مائية هائلة تتجه مع عقارب الساعة في النصف الشمالي وعكس ذلك في الجنوبي • ونشاهد في أطرافها التيارات الشرقية المسافة التي تتجه غرباً في نهاية المطاف وتدخل العروض المتوسطة وتدفع التيارات الشمالية لهذه المراكز بحركة دورانية المياه نحو العروض المدارية مكونة تيارات عائدة • وتكون الأذرع الريحية الغربية لهذه المراكز تيارات مائية مهمة كتيار الخليج الأطلسي وتيار كوروسيفو والاسترالي الشرقي •

نشاهد في المحيط المتجمد الشمالي العديد من التيارات المائية الباردة كثيراً والصغيرة نسبياً ، إلا أن تأثيرها المناخي كبير على الشواطئ التي تمر بها • ومن أهم هذه التيارات : تيار غرينلاند الشرقي الذي يمر بين جزيرة آيسلاند وغرين لاند وإلى الغرب من غرينلاند ومحاذاة الشواطئ الكندية الشمالية والشمالية الشرقية يسير تيار اللابرادور حاملاً معه كتلاً من الجليد العائم والآيسبيرغ • أما في شمال المحيط الهادي فنصادف تيار كامجاتكا الذي يجري حتى شمال الجزر اليابانية •