

# **INFORME SOBRE EL PRONÓSTICO DE EFECTOS DE ENOS SOBRE LAS CONDICIONES OCEANOGRÁFICAS FRENTE A LA COSTA PERUANA EN BASE A FORZANTES DEL PACÍFICO ECUATORIAL Y SUDESTE**

**Agosto 2020**

**Carlos Quispe, Jorge Tam, Cinthia Arellano, Adolfo Chamorro, Dante Espinoza, Carlos Yván Romero y Jorge Ramos**

**LABORATORIO DE MODELADO OCEANOGRÁFICO, ECOSISTEMICO Y DEL CAMBIO CLIMÁTICO (LMOECC)**

## **1. Resumen**

Usando datos hasta agosto 2020, se calcularon medias móviles centradas en julio (trimestre JJA) de los indicadores de impactos de ENOS: el Índice del Anticiclón del Pacífico Sur (IAPS) presentó una condición intensa y se mantuvo desplazado al norte de su posición habitual, el Índice Térmico Costero Peruano (ITCP) presentó una condición fría, el Índice del Área de Afloramiento (IAA) presentó una condición alta y el índice de clorofila superficial presentó una condición media.

Según el modelo oceánico pronosticó que dos OKEs frías (modo 1 y modo 2) llegaran a Sudamérica en setiembre. Asimismo, otras dos OKE frías (modo 1 y modo 2) llegaran a Sudamérica en octubre. Estas OKE frías contribuirán a que las anomalías negativas de la temperatura del mar persistan en la franja costera frente al Perú.

Se usaron 2 modelos de pronóstico de efectos térmicos de El Niño y la Oscilación del Sur (ENOS) frente a la costa peruana y la variable pronosticada fue el Índice Térmico Costero Peruano (ITCP): el modelo empírico basado en el volumen de agua cálida ecuatorial y el Anticiclón del Pacífico Sur, pronostica valores negativos del ITCP dentro del rango de las condiciones neutras entre setiembre y diciembre. Por otro lado, el modelo acoplado océano-atmósfera de complejidad intermedia basado en forzantes del Pacífico Ecuatorial Tropical pronostica condiciones frías del ITCP setiembre y diciembre 2020.

## **2. Indicadores oceanográficos y atmosféricos del Pacífico Sudeste.**

### *Índice del APS (IAPS)*

Se usó el Índice del APS (IAPS) para caracterizar la intensidad del Anticiclón del Pacífico Sur (APS), el cual se calculó mediante la media móvil trimestral de la anomalía de la presión atmosférica mensual máxima en el núcleo del APS con datos de la base de datos Reanálisis NCEP/NOAA (Kalnay et al. 1996). El IAPS fue clasificado en 3 condiciones: débil, neutro e intenso (Fig. 1a). Durante el trimestre JJA 2020 el IAPS (+2.06) presentó una condición intensa.

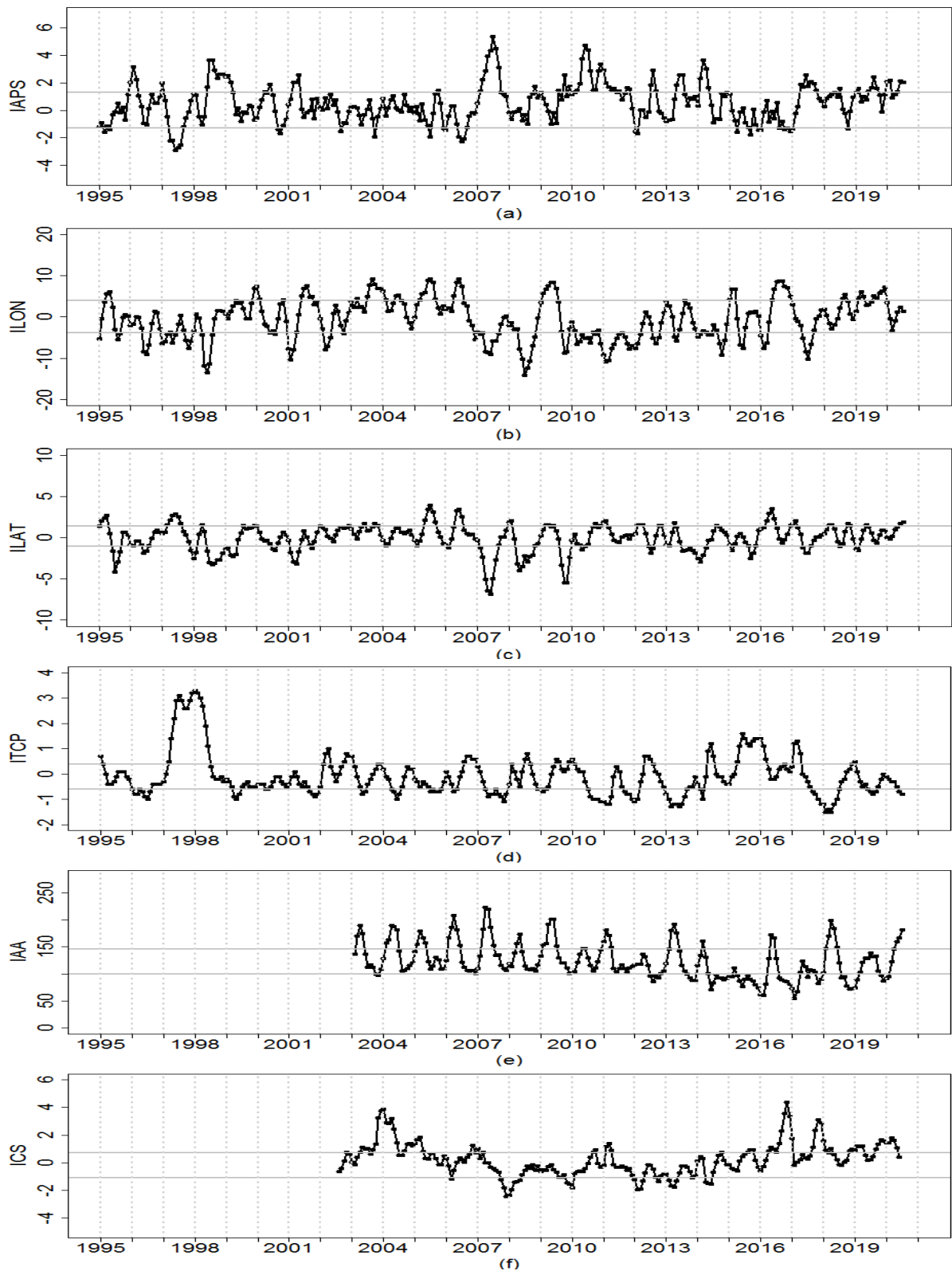


Figura 1. Variación interanual con datos actualizados hasta el mes de agosto del 2020 de: (a) Índice del APS (IAPS), (b) Índice de desplazamiento longitudinal del APS (ILON), (c) Índice de desplazamiento latitudinal del APS (ILAT), (d) Índice Térmico Costero Peruano (ITCP), (e) Índice del área de afloramiento (IAA) y (f) Índice de Clorofila a Superficial (ICS).

### *Índices de la posición del APS (ILON e ILAT)*

Se usaron los índices de posición longitudinal (ILON) y latitudinal (ILAT) del APS para caracterizar la posición del núcleo del APS, los cuales se calcularon mediante la media móvil trimestral de las anomalías de la posición longitudinal y latitudinal de la presión atmosférica mensual máxima en el núcleo del APS con datos del Reanálisis NCEP/NOAA (Kalnay et al. 1996). Valores positivos (negativos) de los índices ILON e ILAT representan un desplazamiento al este y al norte (al oeste y al sur) del núcleo del APS, respectivamente. Durante el trimestre JJA 2020 los índices ILON e ILAT presentaron valores de +1.39 y +1.83 respectivamente, indicando que el núcleo del APS, en promedio, se mantuvo desplazado al norte de su posición habitual. (Fig. 1c y 1b).

### *Índice Térmico Costero Peruano (ITCP)*

Se usó el Índice Térmico Costero Peruano (ITCP) (Quispe-CCalluari, et al. 2018) para caracterizar la variabilidad interanual oceánica frente a la costa peruana, el cual se calculó mediante la media móvil trimestral de la primera componente principal de las Anomalías de Temperatura Superficial del Mar (ATSM) de las aguas costeras a partir de la base de datos de Reynolds (2007), que explicó el 87.7 % de la varianza. El ITCP fue clasificado en 3 condiciones: frío, neutro y cálido (Fig.1d). El ITCP tiene que persistir al menos 3 trimestres consecutivos por arriba (abajo) del umbral para ser categorizado como un Periodo Cálido (Frío).

Durante el trimestre JJA 2020, el valor del ITCP (-0.8) presentó una condición fría. Por otro lado, el valor del Índice Oceánico de El Niño (ONI) durante el trimestre JJA es -0.4°C.

### *Índice del área de afloramiento (IAA)*

Se calculó el Índice del Área de Afloramiento (IAA) para caracterizar el área costera limitada por el frente térmico (en  $10^3 \text{ km}^2$ ) entre los  $05^\circ\text{S}$  y  $14^\circ\text{S}$  en la franja de 300 km frente al litoral, y puede ser empleado como un indicador del avance o repliegue de las aguas del afloramiento costero. Este indicador ha sido desarrollado en base al frente térmico (Romero et al. 2014) construido a partir de datos de TSM satelital de nivel 4 (Multiscale UltraHigh Resolution MUR, JPL-NASA) a 1 km de resolución. El IAA fue clasificado en 3 condiciones: baja, media y alta. Durante el trimestre JJA 2020, el IAA presentó un valor asociado a la condición alta (181.07  $\text{km}^2$ ) (Fig. 1e).

### *Índice de Clorofila a Superficial (ICS)*

Para el análisis de la clorofila-a superficial se utilizó información proveniente del satélite SeaWiFS (1997-2010) y del satélite MODIS corregido siguiendo la metodología de Demarcq y Benazzouz (2015) con una resolución espacial de 4 km dentro de los 100 km a la costa y los  $4^\circ\text{S}$  -  $16^\circ\text{S}$ . Se construyó una climatología tomando en cuenta información del 1998 al 2015 y se obtuvieron las anomalías promedio de la clorofila-a superficial ( $\text{mg}\cdot\text{m}^{-3}$ ). El ICS se calculó como la media móvil trimestral de las anomalías promedio de la concentración de clorofila-a superficial ( $\text{mg}\cdot\text{m}^{-3}$ ) mensualmente (Espinoza et al. en prep.). El ICS fue clasificado en 3 condiciones: baja, media y alta. Durante el trimestre MJJ 2020, el ICS presentó una condición media (+0.37) (Fig. 1f).

### 3. Pronóstico de ondas Kelvin ecuatoriales y propagación de Ondas Atrapadas a la Costa

Con el fin de pronosticar la propagación de las Ondas Kelvin Ecuatoriales (OKE) hacia el Pacífico Oriental Ecuatorial y las Ondas Rossby (OR) hacia el Pacífico Occidental Ecuatorial, se simularon las ondas Kelvin y ondas Rossby en el Pacífico Tropical, siguiendo la metodología de Illig et al. (2004) y Dewitte et al. (2002), usando como forzante vientos NCEP actualizados hasta el 15 setiembre 2020 (Kalnay et al. 1996). El pronóstico de las OKE hasta el 20 de noviembre 2020 se realizó con anomalías del esfuerzo del viento igual cero, y para el cálculo de las anomalías se usó el periodo 1986-2015. La correlación entre los valores de nivel del mar observado y pronosticado en el Pacífico Sudeste fue significativa ( $r = 0.69$ ,  $p < 0.05$ ) para el periodo 1993-2008 (Quispe et al. 2014). Se graficó la contribución de los modos baroclínicos 1 (flechas continuas) (Fig. 3) y modo 2 (flechas discontinuas) (Fig. 4) de las OR en  $3^{\circ}$ - $5^{\circ}$ S y OKE a las anomalías del nivel del mar (cm) en el Pacífico Ecuatorial y la contribución conjunta de los modos baroclínicos 1+2 de las OKE (Fig. 2). Los valores positivos corresponden a OKEs de hundimiento “cálidas” (flechas negras), y los valores negativos corresponden a OKEs de afloramiento “frías” (flechas blancas). Con el fin de mostrar al paso de Ondas Atrapadas a la Costa (OAC) de hundimiento “cálidas” (flechas negras) y afloramiento “frías” (flechas blancas) frente a la costa peruana asociadas a la llegada de las OKEs, se empleó las anomalías del nivel del mar satelital, filtradas frente a la costa peruana, obtenidas de la base de datos de Copernicus Marine Environment Monitoring Service (CMEMS).

Figura 2. Diagrama Hovmöller longitud-tiempo (izq.) de Ondas Kelvin Ecuatoriales simuladas (contribución conjunta de los modos baroclínicos 1+2 a las anomalías del nivel del mar en cm) en el Pacífico Ecuatorial ( $0^{\circ}$ N). Se presentan las OKEs de hundimiento “cálidas” (flechas negras), las OKEs de afloramiento “frías” (flechas blancas), el inicio del pronóstico (línea horizontal discontinua). Diagrama Hovmöller (der.) de Ondas Atrapadas a la Costa observadas (Perú) en cm con el paso de OACs de hundimiento “cálidas” (flechas negras) y OACs de afloramiento “frías” (flechas blancas). La longitud de ambos diagramas no están a la misma escala.

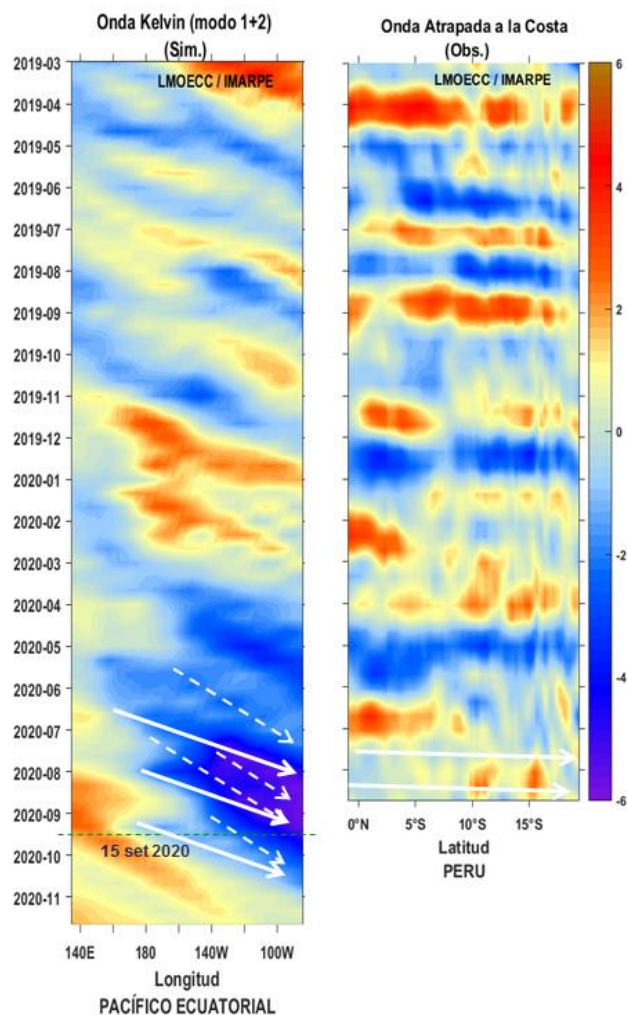


Figura 3. Diagrama Hovmöller longitud-tiempo de Ondas Rossby simuladas ( $3^{\circ}$ - $5^{\circ}$ S) y de Ondas Kelvin Ecuatoriales simuladas de modo baroclínico 1 (líneas continuas) en el Pacifico Ecuatorial ( $0^{\circ}$ N), anomalías positivas (contornos rojos) y negativas (contornos azules) del esfuerzo del viento zonal. La línea discontinua horizontal indica el inicio del pronóstico. Se presentan las ondas de hundimiento “cálidas” (flechas negras), y las ondas de afloramiento “frías” (flechas blancas).

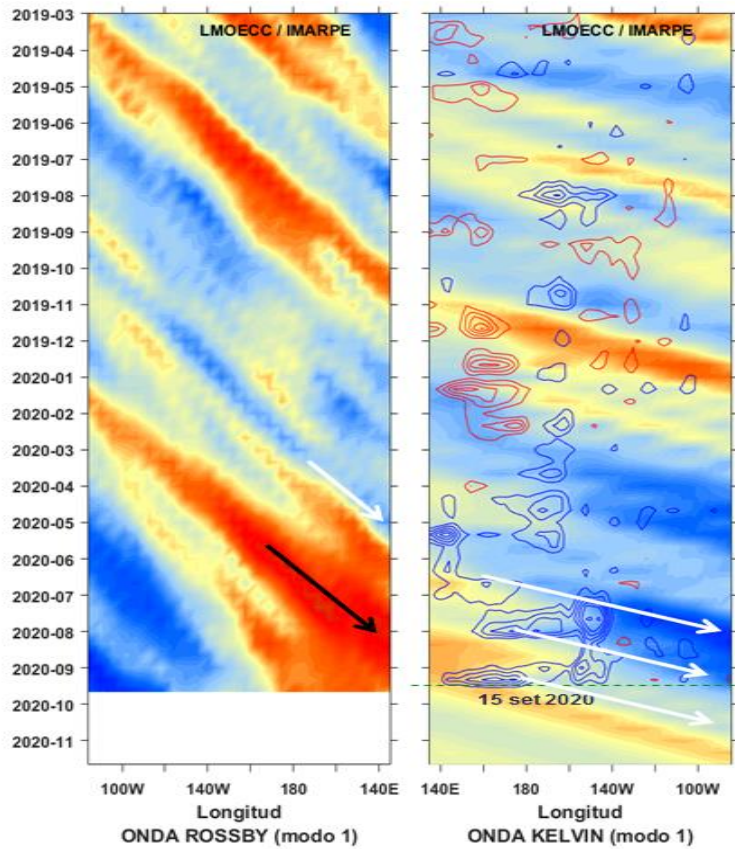
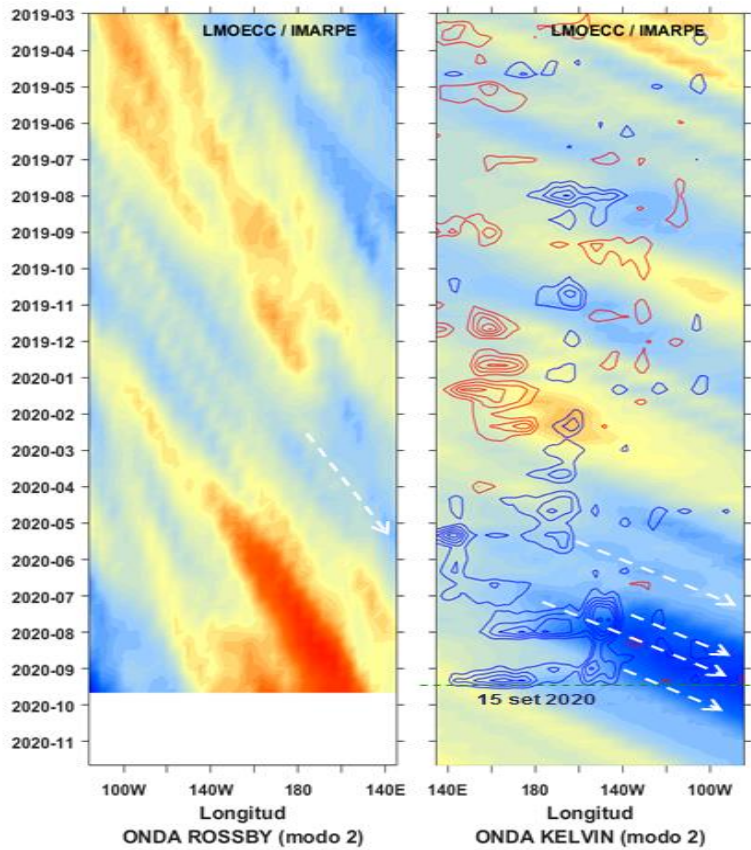


Figura 4. Diagrama Hovmöller longitud-tiempo de Ondas Rossby simuladas ( $3^{\circ}$ - $5^{\circ}$ S) y de Ondas Kelvin Ecuatoriales simuladas de modo baroclínico 2 (líneas punteadas), en el Pacifico Ecuatorial ( $0^{\circ}$ N), anomalías positivas (contornos rojos) y negativas (contornos azules) del esfuerzo del viento zonal. La línea discontinua horizontal indica el inicio del pronóstico. Se presentan las ondas de hundimiento “cálidas” (flechas negras), y las ondas de afloramiento “frías” (flechas blancas).



Según la simulación, en julio una OKE fría (modo 2) llegó frente a las costas de Sudamérica, asimismo otra OKE fría (modo 1) llegó en agosto. Por otro lado, una OKE fría (modo 2) generada en julio en el Pacífico Ecuatorial Central llegará al extremo del Pacífico Ecuatorial Oriental entre fines de agosto e inicios de setiembre. Posteriormente, una OKE fría (modo 2) generada entre junio y julio en el Pacífico Ecuatorial Occidental debido a la contribución conjunta entre la reflexión de una Onda Rossby fría y las anomalías de vientos del este (Fig. 4) y llegará al extremo del Pacífico Ecuatorial Oriental en setiembre. Otra OKE fría (modo 1) fue generada entre julio y agosto en el Pacífico Ecuatorial Occidental debido a las anomalías de vientos del este (Fig. 3 y también llegará al extremo del Pacífico Ecuatorial Oriental en setiembre. Más adelante, una nueva OKE fría (modo 2) se generó entre agosto y setiembre en el Pacífico Ecuatorial Central y llegará al extremo del Pacífico Ecuatorial Oriental en octubre (Fig. 4). Mientras que en el Pacífico Ecuatorial Occidental, una OKE fría (modo 1) se generó a inicios de setiembre y llegará al extremo del Pacífico Ecuatorial Oriental en octubre. Por lo tanto, se espera que las ondas frías continúen contribuyendo a mantener las condiciones frías anómalas frente a la costa peruana durante la primavera. Según el análisis frente a las costas del Perú, la OKE fría (modo 2) que llegó en julio se propagó a lo largo de la costa del litoral peruano como una OAC fría en julio 2020. Mientras que la otra OKE fría (modo 1) que llegó en agosto también se propagó a lo largo de la costa del litoral peruano como una OAC fría en agosto 2020 (Fig. 2).

#### 4. Pronóstico de efectos térmicos de ENOS sobre la costa peruana.

Con el fin de pronosticar los efectos del ENOS sobre la temperatura superficial del mar (TSM) frente a la costa peruana, representada por el índice ITCP, se utilizaron 2 modelos de simulación, basados en diferentes métodos matemáticos y estadísticos. En la Tab. 1 se comparan las características de cada modelo.

Tabla 1. Características de los modelos de pronóstico de efectos de ENOS frente a la costa peruana.

Modelo	EMPIRICO	OCEANO-ATMOSFERA	PROBABILISTICO ESPACIAL
<b>Variable pronosticada</b>	ITCP	ITCP	ITCP
<b>Variabes Predictoras</b>	VAC e IAPS	Vientos NCEP	ONI
<b>Método</b>	Modelo empírico basado en el volumen de agua cálida ecuatorial	Modelo acoplado océano-atmósfera de complejidad intermedia	Modelo basado en tablas de contingencia
<b>Relación funcional</b>	Lineal	Lineal	Lineal
<b>Horizonte de pronóstico</b>	4 meses	4 meses	3 meses
<b>Ventajas</b>	Depende principalmente del comportamiento del volumen de agua cálida ecuatorial y de la intensidad del APS.	Depende de la interacción océano-atmósfera en el Pacífico Tropical.	Estima probabilidades espaciales
<b>Desventajas</b>	Alta variabilidad de las previsiones. Desfase funcional fijo.	Sensible a vientos del oeste.	Depende de la dinámica ecuatorial

### **Pronóstico del ITCP usando un modelo empírico**

Se usó un modelo empírico basado en el volumen de agua cálida ecuatorial (VAC) (Matellini et al. 2007) con datos de las boyas TAO (TAO 2019) y en el Índice del Anticiclón del Pacífico Sur (IAPS) (Chamorro et al., en prep.) para realizar el pronóstico del ITCP para un horizonte de 4 meses.

La correlación entre los valores del ITCP simulados y observados fue significativa ( $r = 0.6$ ,  $p < 0.05$ ) para el período 1982-2011, y la mediana absoluta de los errores entre los datos simulados y observados fue de 0.41 (6.59% del rango de valores ITCP).

Los pronósticos del ITCP con el modelo empírico indican valores dentro del rango de las condiciones neutras entre setiembre y diciembre 2020 (Tab. 2, Fig. 5). En este horizonte, el valor del ITCP simulado sería mínimo en noviembre 2020 (Tab. 2).

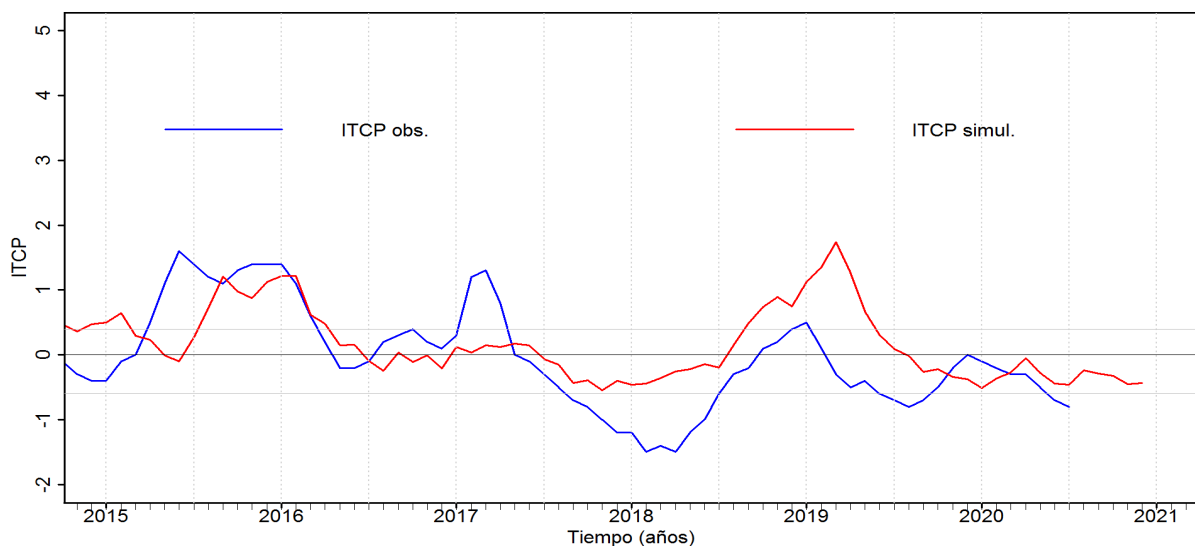


Figura 5. Pronóstico del ITCP mediante un modelo empírico, con datos actualizados hasta el mes de agosto del 2020.

Tabla 2. Condición mensual de los pronósticos del ITCP mediante un modelo empírico.

Mes / Año	ITCP simulada	Condición mensual
set-20	-0.29	Neutra
oct-20	-0.32	Neutra
nov-20	-0.45	Neutra
dic-20	-0.44	Neutra

### **Pronóstico del ITCP usando un modelo acoplado océano-atmósfera de complejidad intermedia.**

Se usó un modelo acoplado océano-atmósfera de complejidad intermedia del Pacífico Tropical (Dewitte et al. 2002, Gushchina et al. 2000), usando un modelo atmosférico estadístico y una relación empírica entre la AN3.4 simulada y el ITCP, para realizar el pronóstico del ITCP para un horizonte de 4 meses.

Los pronósticos del ITCP indican valores dentro del rango de las condiciones frías entre setiembre y diciembre 2020 (Tab. 3, Fig. 6). En este horizonte, el valor del ITCP simulado

sería mínimo en octubre 2020 (Tab. 3). Cabe señalar que los pronósticos están basados en la variación temporal de las condiciones del Pacífico Ecuatorial.

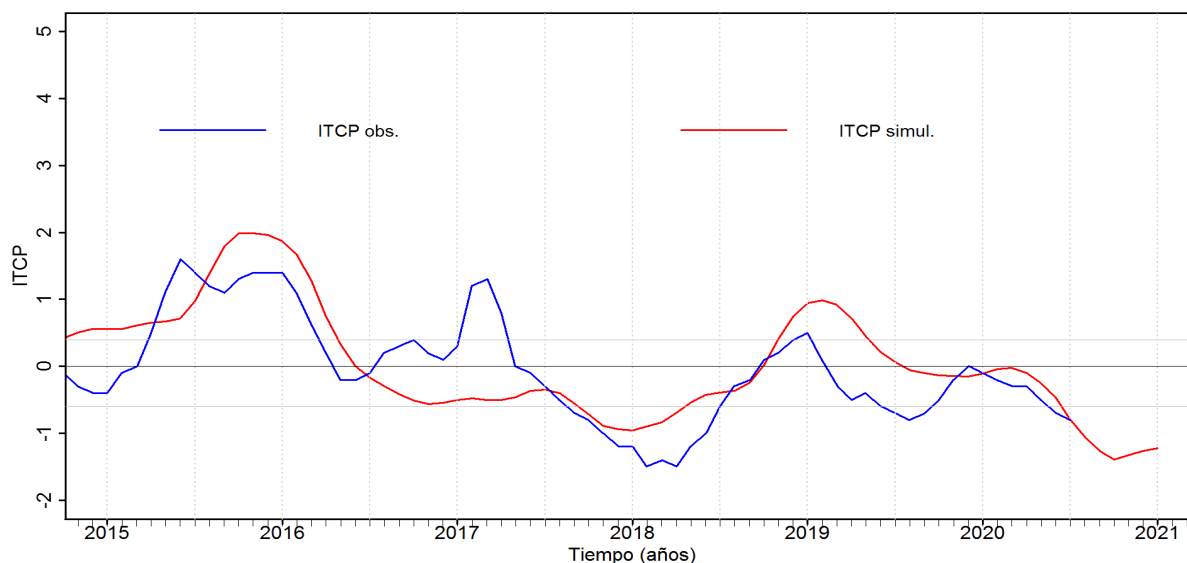


Figura 6. Pronóstico del ITCP mediante el modelo acoplado océano-atmósfera de complejidad intermedia con datos actualizados hasta el mes de agosto del 2020.

Tabla 3. Condición mensual de los pronósticos del ITCP mediante el modelo océano-atmósfera acoplado.

Mes / Año	ITCP simulada	Condición mensual
set-20	-1.26	Fría
oct-20	-1.39	Fría
nov-20	-1.33	Fría
dic-20	-1.26	Frío

### ***Pronóstico probabilístico espacial basado en tablas de contingencia (TC).***

Se realizó un pronóstico probabilístico espacial de las condiciones térmicas (fría, neutra, cálida) en el área de afloramiento peruano (hasta las 45 mn aproximadamente), usando un modelo basado en tablas de contingencia (Alfaro et al. 2003), usando como variable independiente el índice Niño 3.4 (NOAA 2020) y como dependiente las anomalías de temperatura superficial del mar en el área de afloramiento peruano (Reynolds et al. 2007). Las probabilidades de las condiciones mensuales se definieron usando quintiles de las anomalías de las temperaturas superficiales del mar.

El modelo probabilístico basado en tablas de contingencia (TC) actualizado hasta el mes de agosto 2020, indicó que las condiciones más probables en la región norte-centro serán neutras (con una probabilidad en promedio de 65.2%) frente a la costa peruana, mientras que en la región sur de la costa peruana serán neutras (con una probabilidad del 57.9% en promedio) para el trimestre Setiembre-Octubre-Noviembre (SON) 2020 (Fig. 7).



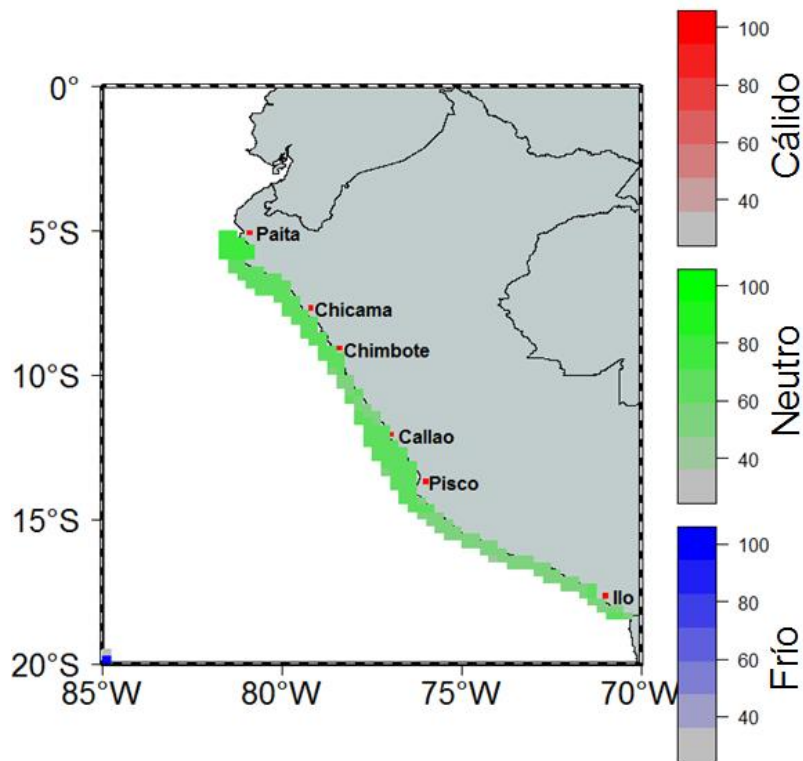


Figura 7. Pronóstico probabilístico espacial para el trimestre SON 2020 usando un modelo basado en tablas de contingencia.

## 5. Conclusiones

Respecto a los indicadores oceanográficos y atmosféricos del Pacífico Sudeste calculados con datos hasta agosto 2020, se observó que en promedio durante el trimestre JJA 2020, el Índice del Anticiclón del Pacífico Sur (IAPS) presentó una condición intensa y se mantuvo desplazado al norte de su posición habitual, el Índice Térmico Costero Peruano (ITCP) presentó una condición fría, el Índice del Área de Afloramiento (IAA) presentó una condición alta, y el Índice de Clorofila Superficial (ICS) presentó una condición media.

La simulación de la propagación de las Ondas Kelvin Ecuatoriales (OKE) indicó que dos OKEs frías (modo 1 y modo 2) llegarán a las costas de Sudamérica en setiembre. Por otro lado, otras dos OKE frías (modo 1 y modo 2) fueron generadas en el Pacífico Ecuatorial Occidental y Central y llegarán a las costas de Sudamérica en octubre. Estas OKE frías contribuirán a que las anomalías negativas de la temperatura del mar persistan en la franja costera frente al Perú. El análisis de Ondas Atrapadas a la Costa (OAC) identificó la propagación de dos OAC frías frente a la costa del litoral peruano, una en julio y la otra en agosto 2020.

Los pronósticos del Índice Térmico Costero Peruano (ITCP) usando dos modelos: el modelo acoplado océano-atmosfera de complejidad intermedia, basado en forzantes del Pacífico Ecuatorial, pronostican condiciones frías del ITCP entre setiembre y diciembre 2020; por otro lado, el modelo empírico, basado en el volumen de agua cálida ecuatorial y el anticiclón del Pacífico Sur pronostican valores negativos del ITCP, dentro del rango de las condiciones neutras entre setiembre y diciembre 2020.

El presente informe se elabora con fines de investigación, por lo que es de carácter referencial, sin garantías sobre su uso posterior. El Comunicado Oficial de la Comisión multisectorial encargada del Estudio Nacional del Fenómeno El Niño (ENFEN) puede encontrarse en el siguiente enlace:

<http://enfen.gob.pe/download/comunicado-oficial-enfen-n-06-2020/?wpdmdl=1517&refresh=5ee50f508147b1592069968>

## 6. Referencias bibliográficas

- Chen, D., Cane, M. A., Kaplan, A., Zebiak, S. E. & Huang, D. (2004). Predictability of El Niño over the past 148 years. *Nature*, 428: 733–736.
- Demarcq, H. and A. Benazzouz (2015), Trends in phytoplankton and primary productivity off Northwest Africa. In: Oceanographic and biological features in the Canary Current Large Marine Ecosystem. Valdés, L. and Déniz-González, I. (eds). *IOC-UNESCO, Paris. IOC Technical Series*, No. 115, pp. 331-341.
- Dewitte B., D. Gushchina, Y. duPenhoat and S. Lakeev, 2002: On the importance of subsurface variability for ENSO simulation and prediction with intermediate coupled models of the Tropical Pacific: A case study for the 1997-1998 El Niño. *Geoph. Res. Lett.*, vol. 29, no. 14, 1666, 10.1029/2001GL014452.
- Gushchina D. Yu, B. Dewitte and M. A. Petrossiants, 2000: A coupled ocean-atmosphere model of tropical Pacific: The forecast of the 1997-1998 El Niño Southern Oscillation. *Izvestiya atmospheric and oceanic physics*. 36(5): 533-554.
- Illig, S., B. Dewitte, N. Ayoub, Y. du Penhoat, G. Reverdin, P. De Mey, F. Bonjean and G.S.E. Lagerloef. 2004. Interannual long equatorial waves in the Tropical Atlantic from a high resolution OGCM experiment in 1981–2000, *J. Geophys. Res.* 109 (C2): C02022.
- Kalnay et al. 1996. The NCEP/NCAR 40-year reanalysis project, *Bull. Amer. Meteor. Soc.*, 77, 437-470.
- NOAA. 2003. NOAA gets U.S. consensus for El Niño/La Niña index, definitions. On-line: <http://www.noaanews.noaa.gov/stories/s2095.htm>.
- NOAA. 2004. NOAA's new global climate forecast system increases confidence that weak El Niño conditions are developing. On-line: <http://www.noaanews.noaa.gov/stories2004/s2302.htm>.
- Quispe C, Tam J, Chamorro A. 2014. Modelado y Pronóstico de ondas Kelvin ecuatoriales. p.97. *En: UPCH (Ed.). Libro de resúmenes del IV Congreso de Ciencias del Mar (IV CONCIMAR)*. 366 p
- Quispe-Ccalluari, C., J. Tam, H. Demarcq, A. Chamorro, D. Espinoza-Morriberón, C. Romero, N. Domínguez, J. Ramos y R. Oliveros-Ramos. 2018: An index of coastal thermal effects of El Niño Southern Oscillation on the Peruvian Upwelling Ecosystem. *Int. J. Climatol.*:1-11. <https://doi.org/10.1002/joc.5493>.
- Reynolds, R. W., T. M. Smith, C. Liu, D. B. Chelton, K. S. Casey, and M. G. Schlax, 2007: Daily high-resolution blended analyses for sea surface temperature. *J. Climate*, 20, 5473-5496.
- Romero C, Chamorro A, Espinoza-Morriberon D, Tam J. 2014. Variación estacional e interanual de Indicadores de afloramiento frente a la costa central del Perú. p.191. *En: UPCH (Ed.). Libro de resúmenes del IV Congreso de Ciencias del Mar (IV CONCIMAR)*. 366 p.
- TAO (Tropical Atmosphere Ocean Project). 2018. Data Display. NOAA. Pacific Marine Environmental Laboratory. En línea: [www.pmel.noaa.gov/tao/jsdisplay](http://www.pmel.noaa.gov/tao/jsdisplay).
- Webster, P. J. & Yang, S, (1992). Monsoon and ENSO: Selectively Interactive Systems. *Quart. J. Roy. Meteor. Soc.*, 118(507): 877-926