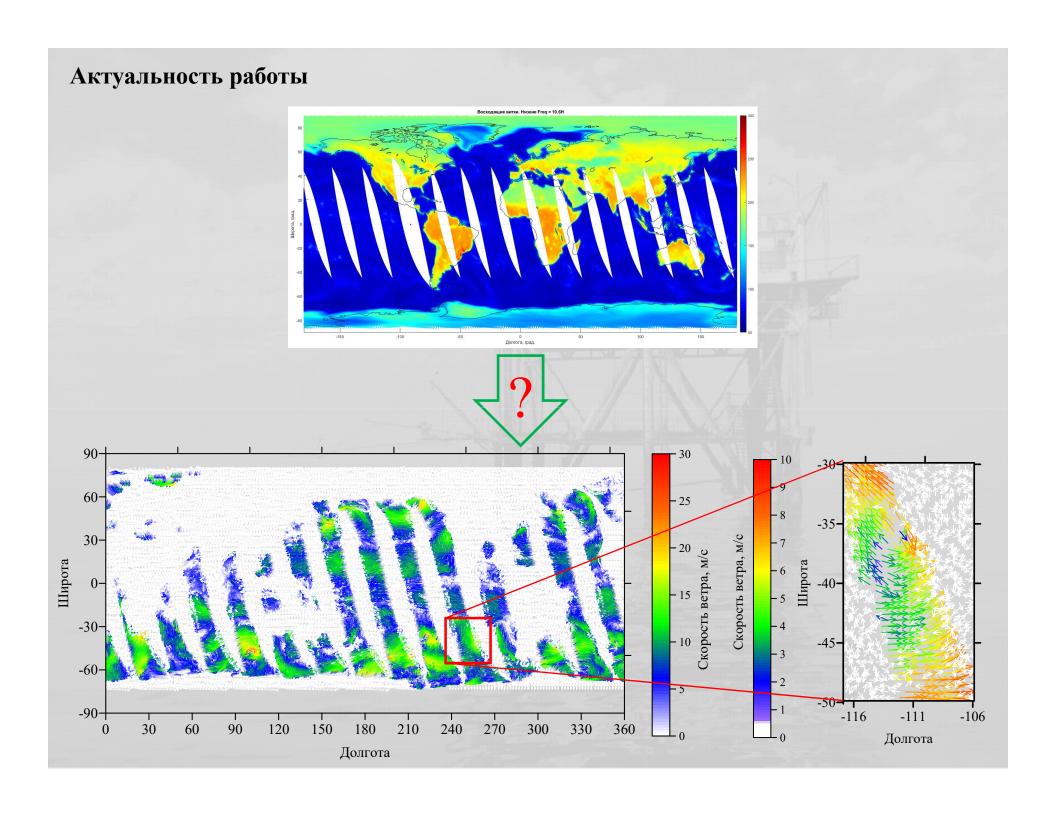
Результаты натурных измерений эффективной излучательной способности водной среды в присутствии ветрового волнения

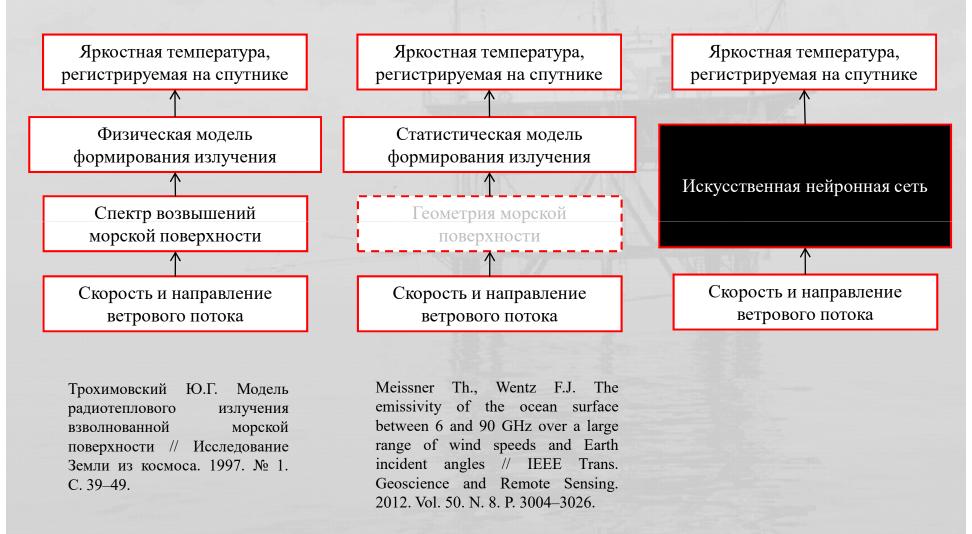
Садовский И.Н., Сазонов Д.С. Институт космических исследований РАН, Москва E-mail: Ilya_Nik_Sad@mail.ru





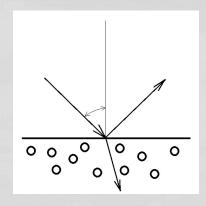
Актуальность работы

Модель переноса излучения (Radiative transfer model)



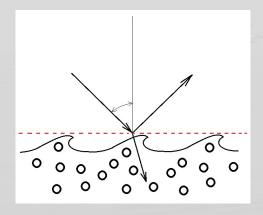
Актуальность работы

Модель переноса излучения. Гладкая водная поверхность.



$$T_{B} = T_{BU} + \tau' \cdot \left(1 - R_{0}\right) \cdot T_{S} + \tau' \cdot R_{0} \cdot \left(T_{BD} + \tau' \cdot T_{cold}\right)$$

Модель переноса излучения. Взволнованная водная поверхность.



$$\begin{split} T_B &= T_{BU} + \tau' \cdot E \cdot T_S + \tau' \cdot T_{B\Omega} \;, \\ T_{B\Omega} &= R \cdot \left(T_{BD} + \tau' \cdot T_{cold} \right) + T_{B \, scat} \;. \\ R &= 1 - E \end{split}$$

$$E &= E_0 + \Delta E_W + \Delta E_{\varphi}$$

Meissner Th., Wentz F.J. The emissivity of the ocean surface between 6 and 90 GHz over a large range of wind speeds and Earth incident angles // IEEE Trans. Geoscience and Remote Sensing. 2012. Vol. 50. N. 8. P. 3004–3026.

Актуальность работы

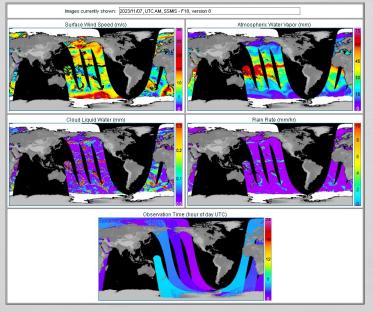
Достоинства подхода:

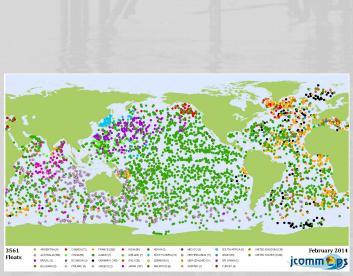
- Модель «рабочая», позволяет уже сейчас решать множество задач ДЗЗ.
- Высокая статистическая обеспеченность.

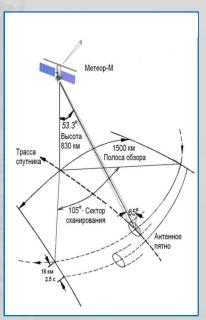
Недостатки:

- Получаемые аппроксимации действительны только для параметров наблюдения системы, с помощью которой они получены. Это касается геометрии, частотно-поляризационного плана и т.д.
- Интерполяция и экстраполяция «модели» в другие области частот, углов наблюдения и т.п., является некорректной.
- Последнее касается и экстремальных значений восстанавливаемых физических параметров.

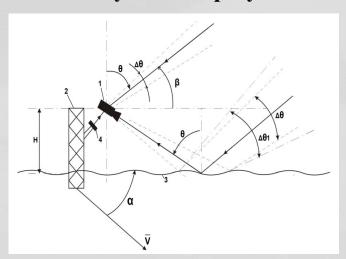
Вывод: дальнейшее развитие/уточнение модели переноса излучения, построенной на основе понятия «эффективного коэффициента отражения/излучения», требует проведения натурных исследований в широком диапазоне углов, частот, поляризаций и т.д.







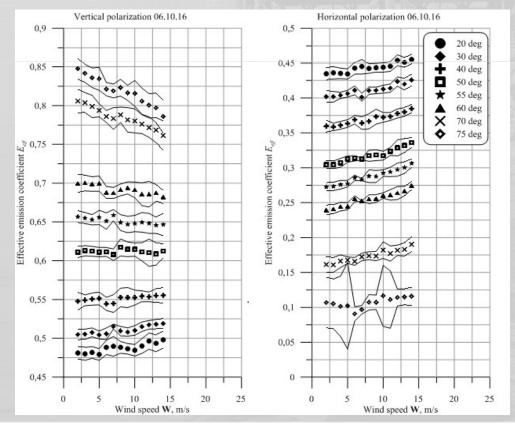
Ранее полученные результаты



Стерлядкин В. В., Сазонов Д.С., Кузьмин А. В., Шарков Е. А. Наземные радиометрические измерения эффективной излучательной способности морской поверхности без абсолютной калибровки// Современные проблемы дистанционного зондирования Земли из космоса. 2018. Т. 15. № 2. С. 29–41.

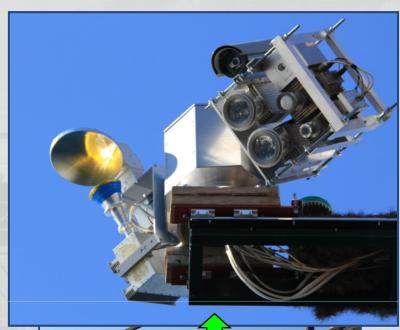
$$T_{B} = T_{BU} + \tau' \cdot E_{eff} \cdot T_{S} + \tau' \cdot R_{eff} \cdot (T_{BD} + \tau' \cdot T_{cold})$$

$$E_{eff} = f(\lambda, pol, \theta, |\vec{V}|, \varphi, \tau, \dots)$$

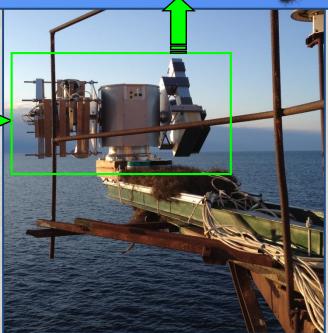


Описание эксперимента 2018 г.

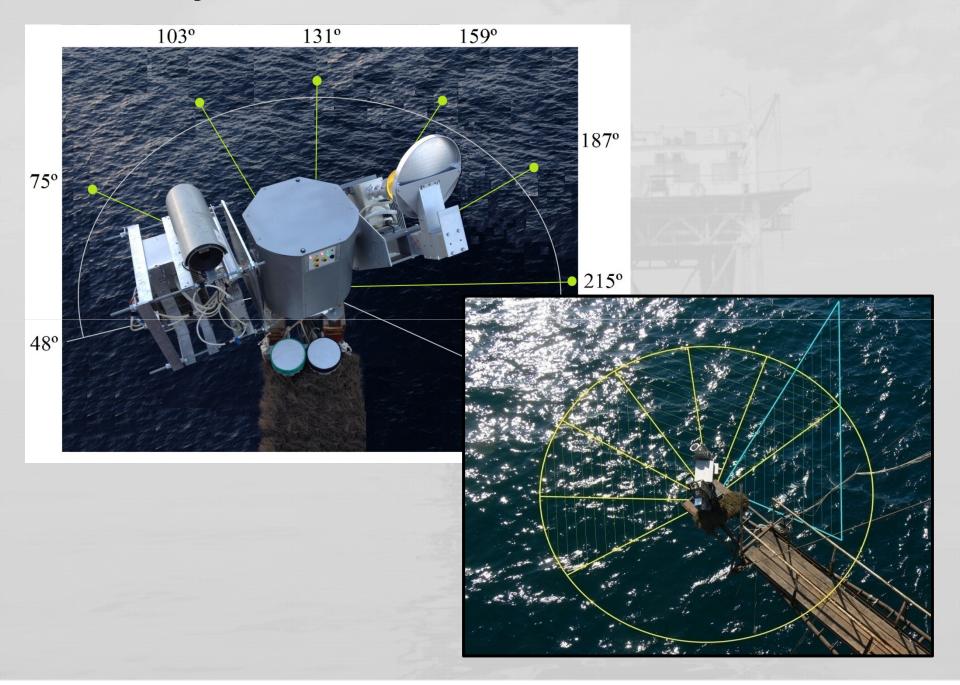


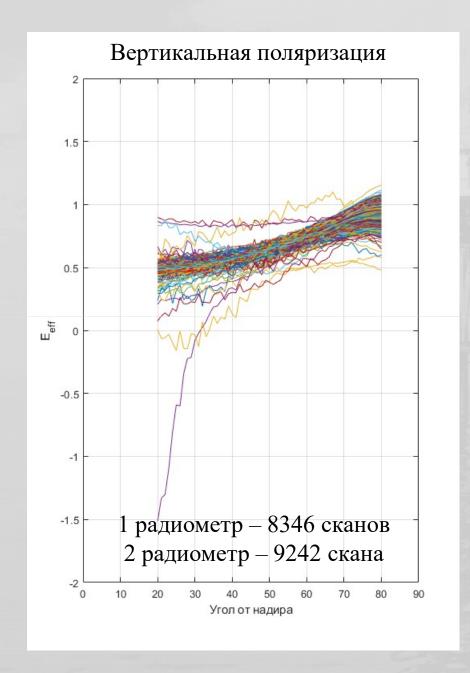


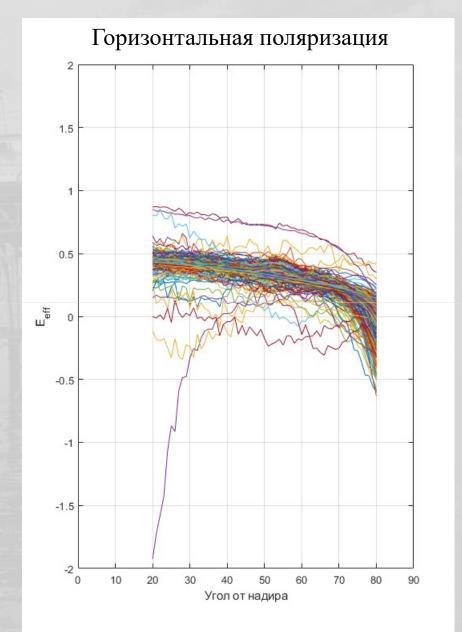


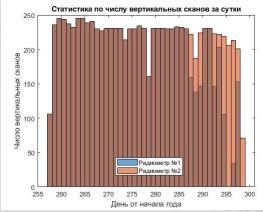


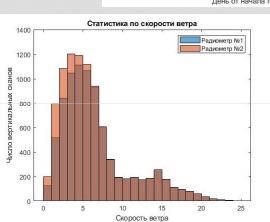
Описание эксперимента 2018 г.

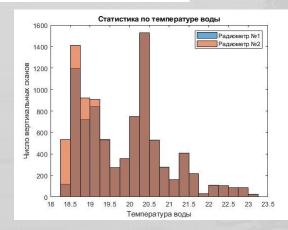


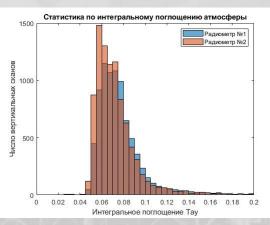


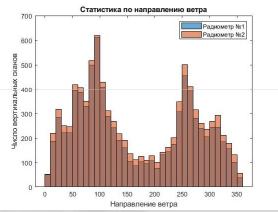


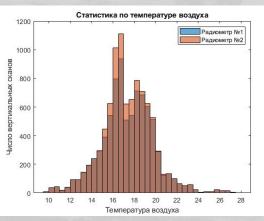


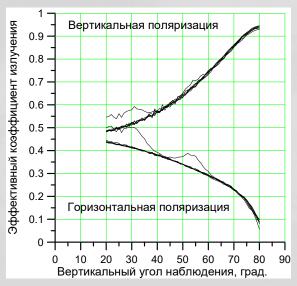


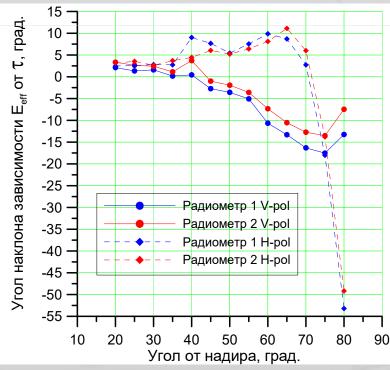




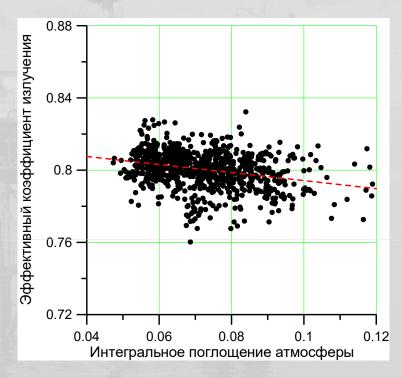




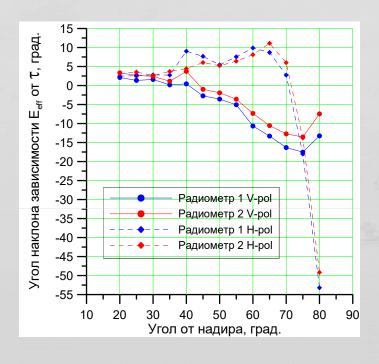




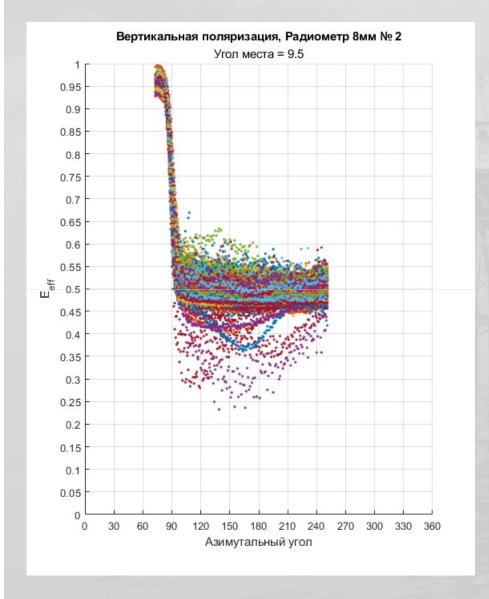
Вертикальная поляризация Скорость ветра 5 м/с Надирный угол 65 градусов

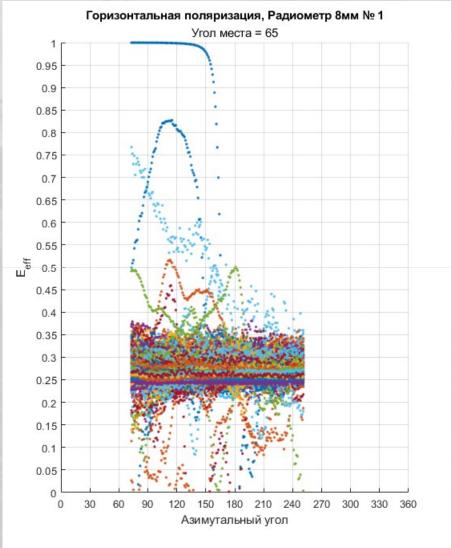


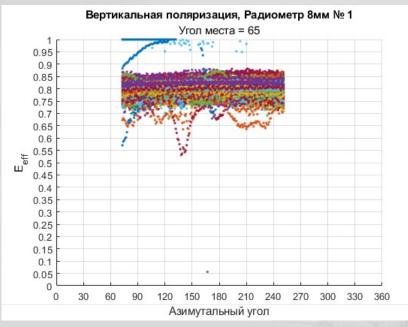
$$E_{eff}(\tau) = -0,2226143739 \cdot \tau + 0,8164826933$$
$$-12,55^{\circ}$$



- □ Как и ожидалось, эффективный коэффициент излучения демонстрирует четкую зависимость от состояния атмосферы.
- □ Изменение чувствительности эффективный коэффициент излучения к состоянию атмосферы с ростом надирного угла является «зеркальной» к функции эффективного коэффициента излучения от угла визирования.
- □ Для углов визирования, близких к надиру, на обеих поляризациях увеличение интегрального поглощения атмосферы приводит к росту эффективного коэффициента излучения. Дальнейшее изменение угла сопровождается усилением указанного эффекта на горизонтальной поляризации, вплоть до 70 градусов от надира, в то время как для вертикальной поляризации имеет строго обратный эффект.







Вертикальная поляризация, Радиометр 8мм № 1 Teta = 65; Wind = 8; Tau = 0.04-0.12; Сканов -95

Азимутальный угол

150 180 210 240 270 300 330 360

0.8655

0.8555

0.8455

0.8355

0.8255

0.8155 0.8055

0.7955

0.7855

0.7755 0.7655

0.7555

0.7455

0.7355

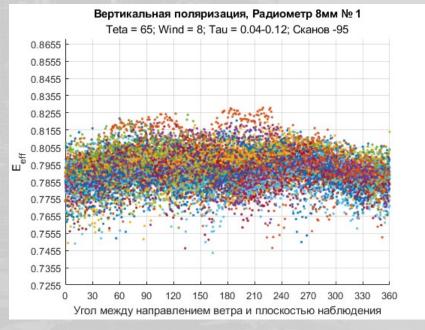
0.7255

30

60 90

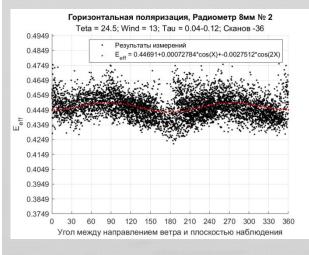


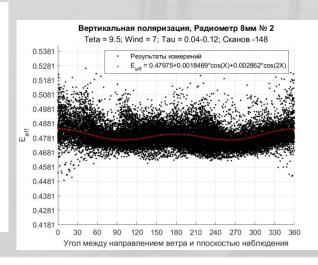


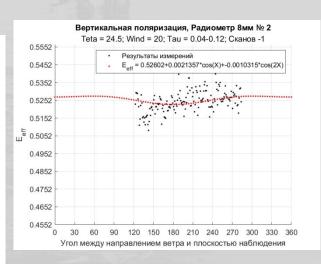


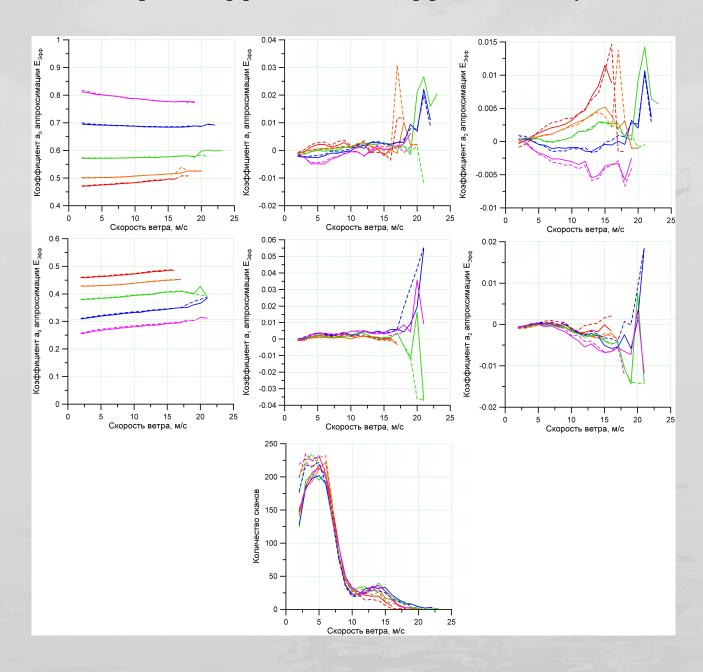


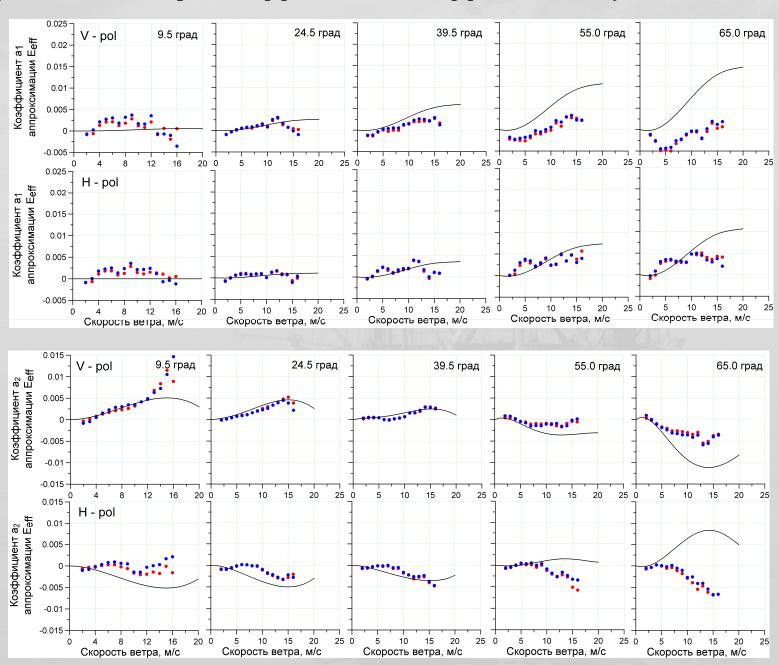
$$E_{eff}(\varphi) = a_0 + a_1 \cos(\varphi) + a_2 \cos(2\varphi)$$











□ Масштаб продемонстрированного эффекта азимутальной анизотропии эффективного
коэффициента отражения имеет значения, схожие с представленными в литературе.
🗖 Результаты, полученные с помощью двух, идентичных по характеристикам
радиометрических приемников свидетельствуют о корректности проведенных измерений и
последующей обработки.
□ Наилучшее совпадение результатов моделирования и экспериментальных исследований
наблюдается для коэффициента $a1$, полученного для горизонтальной поляризации, а также для
коэффициента $a2$, на вертикальной.
\square В свою очередь, коэффициент $a1$, соответствующий горизонтальной поляризации, на
настильных углах (55° и выше), демонстрирует наибольшие отличия от модели,
соответствующие прямо противоположным эффектам.
□ Разброс полученных значений, наблюдаемый для скоростей ветра более 10 м/с,
соответствует существенному снижению объемов выборки анализируемых данных.
□ Резкое уменьшение объема выборок анализируемых данных с ростом скорости ветра не
позволяет говорить о достоверности результатов, соответствующих скоростям ветра более 14-
15 м/с.
□ Наблюдаемые отличия в области малых скоростей ветра (несмотря на большую
статистическую обеспеченность), такие как возникновение максимумов и параллельное
смещение вдоль горизонтальной оси, могут быть вызваны существенными отличиями
состояния водной поверхности в точке реализации измерений от условий развитого волнения в
открытом океане.

Работа выполнена при финансовой поддержке Российского научного фонда (проект №23-17-00189).

Спасибо за внимание!

