Обрушение морских волн: пространственно-временная структура точечных дискретных полей и модели «выбросов» гауссового поля.

Е. А. Шарков

Институт космических исследований РАН E-mail: easharkov@iki.rssi.ru

Введение

- Предмет обсуждения : важнейший нелинейный элемент динамики морского волнения процесс обрушения свободных гравитационных волн и последующие за ним эволюция и динамика дисперсных пенных систем .
- Физический объект пространственно-временное поле центров обрушений (ЦО) в определенном пространственном кадре.

Введение

- Волновая динамика: диссипация волновой энергии гравитационной волны при ее обрушении (скорость диссипации, влияние на статистический спектр волнения)
- Энерго и массообмен : проблема штормового усиления энерго- и массопереноса через поверхность океана
- Мировой океан как регулятор СО₂ в атмосфере Земли : механизмы транспортировки газа (СО₂) из атмосферы в океан
- Дистанционное зондирование: проблема спекл-сигналов в поле обратного рассеяния; чернотельная модель радиоизлучения пенных структур; проблема физической интерпретации К-распределения в статистическом поле обратного рассеяния

4 27.08.2008

- время жизни ЦО и его последующих дисперсных образований

- степень структурированности поля ЦО – либо пространственная независимость ЦО, либо жесткая корреляция, либо масштабо-инвариантные связи

- дифференциальные плотности распределения ЦО (и производные) в определенном пространственном кадре (от 100 м² до 100 км²) от степени и стадии развития волнения

Необходимые физические характеристики:

Введение

- Мифы и легенды :
- «девятый вал»;
- «десятая волна» (Китайгородский, ДАН,2001);
- «шахматная доска»;
- «накопление энергии волной для обрушения»;
- «обратная зависимость количества обрушений от длины энергонесущей волны» (Бортковский, 1983; Бордюгов и др.,1986).

Модель выбросов гауссового поля за фиксированный уровень Snyder and Kennedy, J. Phys. Ocean.,I,II,III, <u>1983</u>

- МП = Гауссова поверхность
- ЦО = выброс ГП за фиксированный уровень «а»
- Интенсивность потока пересечений f{m_{ij} [S (k_x, k_y)] } (Karlin,1968)
- Физические предпосылки уровня «а»: отрицательное ускорение > 0,5 g (Longuet-Higgins, 1969); узкополосный шумовой спектр ak_m = 0,25 (Longuet-Higgins,1969); высота существенной волны для спектра Пирсона—Московитца ak_m = 0,18 (Pirson and Moskowitz,1964)

 Ітип - аэрофотосъемка с борта высотного аэроносителя для выявления закономерностей распределения центров диссипации морского волнения на больших площадях морских акваторий (порядка нескольких км²) без дифференциации по типу пенных систем (Покровская и Шарков, ДАН, 1987; ИЗК, 1986, 1987)

• П тип - аэрофотосъемка высокого разрешения с борта малоскоростного азроносителя для исследования пространственно-статистических характеристик площадной и линейной геометрии пенных структур различного типа, но без выявления временной динамики (Бондур и Шарков, Океанология, 1982; ИЗК,1986)

• ПТИП - исследование временной динамики процесса обрушения индивидуальных гравитационных морских волн, временной эволюции геометрических свойств отдельных дисперсных образований на морской поверхности с борта НИС кино-и фотосъемка с длиннофокусными объективами- (Бортковский, 1983; Черный и Шарков, ИЗК, 1988)

• **IV тип -** исследование дисперсной структуры слоя аэрации и поверхностных дисперсных систем при помощи макрофотосъемки проб пенной массы, взятых с поверхности или непосредственно в поверхностном слое моря при помощи герметичных боксов нулевой плавучести (Райзер и Шарков, ФАО, 1980; Тимофеев и Шарков, 1992; Шарков, ИЗК, 1994).

Раздел 2. Пространственно-стохастические поля обрушений

- Летно-морская экспедиция ИКИ РАН «Каспий-81».
- Самолеты-лаборатории АН-30 и ИЛ-14.
- Двух-уровневые потоковые метеоизмерения и волнографические измерения на платформе.
- Оптико-дистанционная аппаратура МКФ-6 (АН-30) и АФА-100 (Ил-14).
- Режимы полетов синхронные по времени и разновысотные .
- Эшелон АН-30 5100 м ; масштаб съемки М 1:40800
- Эшелон Ил-14 400м; масштаб съемки М1: 4000
- Маршрут 250 км (через платформу).

Приземная синоптика и маршрут самолетов (31.10.1981)



Схема данных визуальных наблюдений (степень развитости волнения) и аэрофотосъемки.



Термические и турбулентные характеристики приводного слоя условия (по контактным измерениям)

- напряжение трения $\tau = 0,05 \text{ H m}^{-2}$
- турбулентный тепловой поток $H = -22.2 \text{ Br m}^{-2}$
- турбулентный поток влаги $E = 2 \pm 2.4$ Вт м⁻²
- масштаб Монина-Обухова L = 30 м
- динамическая скорость $u_* = 0.23 \text{ м c}^{-1}$
- масштаб температурных пульсаций T_{*} = 0.37 K
- динамическое число Ричардсона $\overline{R}_{f} = 0.03$
- выраженная температурная инверсия $T_{10} T_S > 0$
- профили T(z) и u (z) линейно-логарифмические
- скорость ветра на 10 м $u_{10} = 6.2 \text{ м c}^{-1}$

Волновая ситуация на маршруте.



- Безразмерная частота максимума спектра $f_0 = f_m u g^{-1}$ от безразмерного разгона $X_0 = Xg u^{-2}$.
- 1 данные по АФА
- 2 данные по МКФ-6
- 3 аппроксимация $f_0 = 5 X_0^{-0.33}$
- 4 частота максимума спектра Пирсона – Московитца

Одномерный спектр волнения S(k, ϕ_i) по данным in situ и по оптическим измерениям с двух эшелонов



 $1 - \phi_i = 0^\circ$

2 -
$$\phi_i = 90^{\circ}$$

$$3 - S(k)$$

4 - in situ

Аппроксимация - ДВИ (анизотропный спектр с постоянным потоком действия) и КВИ (изотропный спектр Филлипса)

$$S_Z(k,\varphi,X) = \begin{cases} 0 & k < k_m \\ BXk^{-10/3}\cos^4\varphi & k_m < k < k \\ k^{-4} & k_1 < k < k_2 \\ 0 & k_2 < k \end{cases}$$

Транспорант с кадра съемки МКФ-6 со случайным полем ЦО (зона бликов В и волновые системы сняты)



Основные зоны А_i с площадью 1.49 км².

Субзоны

 (1/m)A_i (m = 2,3,10,20) с
 площадями
 (1/m) 1.49 км²

Экспериментальные гистограммы удельной плотности пенных структур и теоретические распределения в пространственных окнах: (a) —1/40 S₀; (b) — 1/20 S₀; (c) — 1/10 S₀; (d) — 1/2 S₀



Сплошные линии биномиальное распределение на диаграммах (а) и (b) и нормальное распределение на (c) и (d); пунктир на диаграммах (а) и (d) — распределение Пуассона Экспериментальные гистограммы целочисленных значений удельной плотности центров обрушения (1) для зон (1/160)S₀ (a) и (1/80)S₀ (b).



• 2 – геометрическое распределение с p = 0,575 (a) и 0,35 (b); 3 – распределение Пуассона с $\lambda = 0,86$ (a) и 1,7 (b); 4 – отрицательное биномиальное распределение с p = 0,49, n=1,65 (b).

Параметры распределений удельной плотности центров обрушения

N⁰	Площадь иссле-	Объем	Тип аппрок-	Определяющие па-
зоны,	дуемого кадра -	выбор	симирующе-	раметры аппрокси-
k	элемента вы-	КИ	го закона	мирующего закона
	борки			
1	S ₀	39	HP	N = 149; σ = 54
2	(¹ / ₂) S ₀	39	HP	Ν = 73; σ = 26
3	(1/3)S ₀	39	HP	Ν = 52; σ = 21
4	(1/10) S ₀	390	БР	p = 1,02 10 ⁻¹ ; N ₀ = 149
5	(1/20)S ₀	780	БР	p = 5,1 10 ⁻² ; N ₀ = 149
6	(1/40) S ₀	840	ОБР	p = 2,3 10 ⁻² ; N ₀ = 149
7	(1/80)S ₀	920	ГР	p = 0,49; n = 1,65
8	(1/160) S ₀	1920	ГР	p = 0,575
10	(1/320) S ₀	960	ГР	p = 0,71
11	(1/640)S ₀	1920	ГР	p = 0,857
12	(1/1280) S ₀	3940	ГР	p = 0,92

Характеризация ДПР ЦО

Целочисленное случайное точечное поле центров обрушения

Схема Бернулли по двум исключающим классам с вероятностью успеха р



Азимутальная однородность поля ЦО



Фрагмент транспорта кадра № 4318 съемки аппаратурой МКФ-6 от 31.10. 1981 г. со схематическим представлением систем энергонесущих компонент волнения и случайным точечным полем центров обрушения (точки) в верхней части рисунка. В нижней части показаны геометрия построения 12 секторов и разбиение сектора на пространственные зоны с текущим радиусом R_i и шагом ΔR

Азимутальная однородность поля ЦО



Экспериментальные функции распределения плотности обрушения центров B зависимости OT сектора наблюдения: a) ДЛЯ секторов I — VII, (b) VIII – (c) XII ЛЛЯ функции распределения усредненной ПО азимутам. Сплошные всем ступеньки- экспериментальные значения функции распределения, пунктир — 80% - ный доверительный коридор по критерию Колмогорова Смирнова; прямые ЛИНИИ теоретические функции распределения.

Экспериментальное доказательство марковского свойства «отсутствия последействия» в поле ЦО на основе принципа ведущий-ведомый центры



(d)

(b)

Примеры транспарантов случайных полей центров обрушения с пространственным окном 260х280 м: (а) — серия I при разгоне X = 24 KM; (b) серия II при X = 57 км ; (с) — серия III при X = 95 KM; (d) серия IV при X = 156 км. Ведущий центр обведен кружочком.

Экспериментальное доказательство марковского свойства «отсутствия последействия» в поле ЦО на основе принципа ведущий-ведомый центры



Экспериментальная гистограмма плотности распределения "площади ожидания" S_w в линейном и полулогарифмическо м (на вставке) масштабах. Объем выборки 320. Сплошные линии экспоненциальная аппроксимация р = Aexp(- α S_W), $\alpha = 1, 44$ 10⁻⁴ M⁻².

Экспериментальное доказательство марковского свойства «отсутствия последействия» в поле ЦО на основе принципа ведущий-ведомый центры



Экспериментальные гистограммы (а) плотности вероятности площади ожидания р (S_W) для разгона: 1 — Х =24; 2-57; 3-95; 4-156 км; сплошные линии - теоретические показательные распределения; б экспериментальная зависимость среднего радиуса площади ожидания от длины волны максимума спектра $\Lambda_{\rm m}$: сплошная линия - теоретическая аппроксимация

- $\mathbf{R} = \mathbf{B} \Lambda_{\mathrm{m}}^{-1,1}$
- $(\mathbf{B} = \mathbf{const})$.

Интенсивность обрушений в зависимости от разгона



Экспериментальные гистограммы плотности центров обрушения N в зависимости от разгона X: (а) — 24 ; (b) - 57; (c) – 95; (d) — 156 км. Сплошные линии теоретические распределения.

• Экспериментальная аппроксимация :

$$\bar{N} = \begin{cases} AX & X \le 90 \text{ km} \\ BX^2 & X > 90 \text{ km} \end{cases}$$

Масштабо-инвариантные свойства поля ЦО



Ячейковая структура поля обрушения морских волн одной и той же морской акватории в условиях развитого волнения (Х = 250 км и $\Lambda_{\rm m} = 42$ м) при следующих масштабах разбиения: k = 4 (a), 6 (b), 7 (c), 8 (d). Заштрихованные ячейки содержат хотя бы одно обрущение N_к > 1, пустая — $N_{K} = 0$. На вставках показан характер разбиения площади ячейки при переходе к следующей масштабности дробления

Масштабо-инвариантные свойства поля ЦО



Зависимости количества заполненных N_в и пустых N_s ячеек от линейного размера пиксела єк для развитого волнения (при X=250 км и Л_т = 42 м). Первые три квадрата соответствуют площадям пиксела в 1,5, 0,75 и 0,5 км², а последующие 1,5/ n_{K} , где $n_{K} = =5 \ 2^{K} (K = 1)$ - 8).

 $d = \lim_{\varepsilon \to 0} \frac{\ln N(\varepsilon)}{\ln(1/\varepsilon)}$

Масштабо-инвариантные свойства поля ЦО



Зависимости количества заполненных N_ви пустых N_s ячеек от линейного размера пиксела $a_{\rm K}$ ($a_{\rm K} = 240$ м; 120; 80; 40; 20; 14; 10) для развивающегося волнения : 1 – при X= 24 км и $\Lambda_{\rm m}$ = 7 м; 2- – при X= 57 км и $\Lambda_{\rm m} = 14 \, {\rm M} \; ; \; 3 - {\rm при}$ X^m 95 км и Λ_m = 18 м ; 4-при Х=156 км и $\Lambda_{\rm m} = 30 \ {\rm M}$.

31 27.08.2008

Временной ряд параметров обрушения волны



 1- площадь обрушающегося гребня. 2 –площадь полосовой пены. 3площадь турбулентного пятна.
 N – число мезообрушений в площади в 74 кв. м

Интенсивность выбросов гауссового поля за фиксированный уровень

$$N = (m_{20}m_{02} - m_{11}^2)(2\pi m_{00})^{-3/2} \exp\left\{-\frac{a^2}{2m_{00}}\right\}$$
 (Karlin,1968)

$$N = \frac{64}{\pi^4 \sqrt{135}} \frac{(ak_m) k_m^{5/4}}{(B_0 + X)^{5/2} k_1^{1/2}} \exp\left[-\frac{4}{3} \frac{(ak_m)^4}{(B_0 + X) k_1^{1/2}}\right]$$

$$(g/2)(2\omega_m^2)^{-1}, \quad ak_m = 0.25.$$

a =

$$N \sim \chi^{-3.3} \exp(-X^{-0.67})$$

$$\bar{N} = \begin{cases} AX & X \le 90 \text{ km} \\ BX^2 & X > 90 \text{ km} \end{cases}$$

 Узкополосный спектр (Longuet-Higgins, 1969)

• JONSWAP spectrum (Snider and Kennedy,1983)

Выводы

- Поле индивидуальных обрушений свободных гравитационных волн является строго двумерным пуассоновским процессом (марковское свойство «отсутствия последействия»), обладая при этом явно выраженными масштабо-инвариантными свойствами
- Нелинейная стадия процесса обрушения формируется за времена, существенно меньшие, чем период обрушающейся гравитационной волны
- Модель «выбросов» за фиксированный уровень случайного гауссового поля возвышений морской поверхности и концепция «порогового» механизма в корне противоречат экспериментальным данным и принципиально не могут быть использованы для исследования процессов пространственно-временных характеристик полей обрушения гравитационных волн на «глубокой» воде.

Возможности и перспективы.

- Исследования пространственной структуры обрушений в условиях резконеустойчивой стратификации
- Региональные и глобальные поля обрушений и пенопокрытий
- Поиски структур (фрактального или самоорганизационного типа) в поле выходов внутренних волн и атмосферных внутренних волн
- Теория обрушений в условиях комбинированного спектра волнения в широком диапазоне волновых чисел (Δ k =100) и с конечным азимутальным спектром и турбулентности приводного слоя
- Учет в радиофизических моделях рассеяния и излучения факт эволюции ДПР в кадре пространственного разрешения

Литература

BREAKING OCEAN WAVES Geometry, Structure, and Remote Sensing

Eugene A. Sharkov



- Покровская И.В., Шарков Е.А. ДАН. 1987. Т.293. №5. С.1108-1111.
- Заславский Г.М., Шарков Е.А. ДАН. 1987. Т.294. №6. С.1362-1366.
- Покровская И.В., Шарков
 Е.А. ИЗК. 1986 №5. С.18-25
- Покровская И.В., Шарков
 Е.А. ИЗК. 1988 №3. С.11-22.
- Грушин В.А., Ильин Ю.А., Лупян Е.А., Шарков Е.А. и др. ИЗК. 1986. № 2. С. 57-67.