М. М. Попов

О СОГЛАСОВАНИИ ИНТЕГРАЛЬНЫЙ АСИМПТОТИКИ ПОВЕРХНОСТНЫХ ВОЛН ИНТЕРФЕРЕНЦИОННОГО ТИПА С ВОЛНОВЫМ ПОЛЕМ ИХ ИСТОЧНИКА

§1. Введение

Статья посвящена развитию новой концепции поверхностных волн, распространяющихся вдоль гладких, строго выпуклых поверхностей, вложенных в \mathbb{R}^3 . Эта концепция была анонсирована в [1] и подробно изложена в [2] на примере волн шепчущей галереи. Предлагаемая теория базируется на рассмотрении геодезического потока на данной поверхности Σ , вдоль которого и скользит поверхностная волна. Поскольку Σ вложена в \mathbb{R}^3 , поток геодезических можно описывать вектор-функцией $\vec{r} = \vec{r}(s, \gamma)$, где \vec{r} радиус-вектор в \mathbb{R}^3 , s – длина дуги геодезически и γ – параметр, фиксирующий геодезической строится асимптотическое решение уравнения Гельмгольца, сосредоточенное, или локализованное, в её трубчатый окрестности и не имеющее сингулярности на каустиках, через которые эта геодезическая проходит. Полное волновое поле поверхностной волны представляется суперпозицией, или точнее интегралам по γ , этих решений.

В данной статье, являющейся продолжением работы [2], рассматривается задача согласования асимптотики волны шепчущей галереи, в виде интеграла по локализованным решениям, с волновым полем источника, возбуждающим эту волну. Процесс согласования позволяет фиксировать свободные параметры, входящие в интеграл.

Отметим, что задача согласования интеграла по гауссовым пучкам с точечным источником волнового поля впервые была решена и подробно описана в работе автора [3].

Ключевые слова: волны шепчущей галереи, коротковолновая асимптотика, геодезические потоки, уравнение эйконала.

Работа поддержана грантом РФФИ No. 20-01-00627А..

³¹⁴

§2. Базовые формулы

Приведем базовые формулы из статьи [2], которые потребуются нам в дальнейшем. Локальные координаты в окрестности геодезической строятся следующим образом. Репер образован тремя единичными векторами: вектором касательной $\vec{t}(s) = \frac{d\vec{r}(s)}{ds}$, вектором главной нормали $\vec{n}(s)$, и вектором бинормали $\vec{e}(s) = [\vec{t}(s), \vec{n}(s)]$. Афинная связность описывается уравнениями Френе.

Локальные координаты s, q, n вводятся равенством

$$\vec{R}(M) = \vec{r}(s) + q\vec{e}(s) + n\vec{n}(s) \tag{1}$$

в окрестности каждой геодезической из потока $\vec{r}(s, \gamma)$. Здесь $\vec{R}(M)$ радиус-вектор точки M, параметр γ опускаем далее в формулах для упрощения обозначений. Формула (1) порождает риманову метрику вблизи $\vec{r}(s)$.

Мы полагаем, что волновое поле U шепчущей галереи удовлетворяет уравнению Гельмгольца $(\Delta + k^2)U = 0$ в координатах s, q, n. Волновое число k считается большим параметром задачи. На поверхности Σ поле U удовлетворяет условию Дирихле, все дальнейшие построения легко переносятся на краевое условие Неймана.

Отыскивается асимптотическое (при $k \to \infty$) решение, сосредоточенное в окрестности геодезической, т.е. экспоненциально убывающее с ростом |q|. При этом условии уравнение Σ в окрестности геодезической можно описать в виде

$$n = \sigma(s, q) \equiv \frac{1}{2}\varkappa(s)q^2 + O\left(q^3\right), \qquad (2)$$

где $\varkappa(s) \ge \text{const} > 0$ есть кривизна нормального сечения Σ в точке $\vec{r}(s)$, ортогонального $\vec{t}(s)$.

Масштабированные координаты ξ
и ν в этой окрестности $\vec{r}(s)$ вводятся следующим образом

$$\xi = \sqrt{\mathbf{k}}q, \quad \nu = \eta(s)\mathbf{k}^{2/3}(n - \sigma(s, q)), \tag{3}$$

где $\eta(s)$ остается пока неопределённой функцией.

Анзац искомого локализованного решения берётся в виде

$$U = \exp\left\{i\mathbf{k}s + i\mathbf{k}^{1/3}h(s)\right\}V(s,\xi(q),\nu(n,s,\xi(q))),\tag{4}$$

причем функция h(s) также подлежит определению, а V строится в виде ряда по степеням $k^{-1/6}$

$$V = V_0 + \boldsymbol{k}^{-1/6} V_1 + \boldsymbol{k}^{-1/3} V_2 + O(\boldsymbol{k}^{-1/2}).$$
 (5)

В дальнейшем ограничимся рассмотрением двух первых членов в разложении (5) и приведем их явные фопмулы, см. [2]

$$V_0 = \alpha(s)\Psi(s,\xi)v\left(\nu - \zeta_p\right),\tag{6}$$

$$V_1 = -i\alpha(s)\eta^{-1}(s)\Psi(s,\xi)T(s)\xi\nu v (\nu - \zeta_p).$$
(7)

где $\eta(s) = (2K(s))^{1/3}$, $\alpha(s) = \sqrt{\eta(s)}$, $h(s) = -\frac{1}{2}\zeta_p \int_0^s \eta^2(s) \, ds$. Через $v \, (\nu - \zeta_p)$ обозначена вещественная функция Эйри (в опреде-

Через $v(\nu - \zeta_p)$ осозначена вещественная функция Эйри (в определении В.А. Фока [4]), экспоненциально убывающая при $\nu \to +\infty, -\zeta_p$ есть её корень с номером p. Таким образом, на поверхности Σ в окрестности геодезической $\vec{r}(s)$ выполняется условие Дирихле $V_0|_{\nu=0} = 0$, $V_1|_{\nu=0} = 0$. Функция $\Psi(s,\xi)$ обеспечивает локализацию V_0 и V_1 по координате $\xi = \sqrt{kq}$ и имеет вид

$$\Psi(s,\xi) = B(s) \exp\left(\frac{i}{2} \frac{P(s)}{Q(s)} \xi^2\right), \quad B(s) = \frac{\text{const}}{\sqrt{Q(s)}}.$$
(8)

Комплекснозначные функци
и Q(s) и P(s) являются решениями системы уравнений в вариациях функционала Ферма на
 Σ

$$\frac{d}{ds}Q(s) = P(s),$$

$$\frac{d}{ds}P(s) = \left(-\varkappa(s)K(s) + T(s)^2\right)Q(s),$$
(9)

с начальными условиями

$$Q(0) = 1 + i0, \quad P(0) = 0 + i1.$$
 (10)

Обе эти функции не обращаются в нуль при всех возможных значениях длины дуги *s* и при этом $\operatorname{Im} \frac{P(s)}{Q(s)} = \frac{1}{|Q(s)|^2} > 0$, так что $|\Psi(s,\xi)| = |B(s)| \exp\left(-\frac{\xi^2}{2|Q(s)|^2}\right)$.

В дальнейших построениях функция V в (4) берётся в виде $V = V_0 + k^{-1/6}V_1$ и базовым асимптотическим решением, сосредоточенным

в окрестности геодезической, будет следующее выражение

$$U^{(2)} = \exp\left\{i\mathbf{k}s - \frac{i\mathbf{k}^{1/3}}{2}\zeta_p \int_0^s \eta^2(s)ds\right\} \times \alpha(s)\Psi(s,\xi)v\,(\nu-\zeta_p)\left[1 - \frac{i}{\mathbf{k}^{1/6}}\eta^{-1}(s)\xi\nu T(s)\right].$$
 (11)

§3. Глобальная асимптотика волны шепчущей галереи на Σ

Исходный геодезические поток $r = \vec{r}(s, \gamma)$ порождается источником, возбуждающим волну шепчущий галереи. Для каждой геодезической в потоке строится сосредоточенное решение (11) в своих локальных координатах s, ξ, ν , так что правые части в формуле (11) приобретают зависимость от параметра γ , фиксирующего геодезическую, т.е. $U^{(2)} = U^{(2)}(s, \xi, \nu; \gamma)$.

В качестве глобальной асимптотики волны $W^{(2)}$ предлагается суперпозиция локализованных решений

$$W^{(2)} = \int d\gamma \, U^{(2)}(s,\xi,\nu;\gamma), \tag{12}$$

которая не имеет сингулярностей на каустиках и естественным образом учитывает кручение геодезических на Σ . Препятствием к использованию интеграла (12) остаётся наличие точек уплощения на геодезических, в которых $\eta(s)$ обращается в нуль. Волны шепчущей галереи разрушаются в окрестности этих точек.

§4. Задача согласования асимптотик

Следует подчеркнуть, что формулы для сосредоточенных решений содержат произвол. Так начальные условия (10) для функций Q(s) и P(s), которые обеспечивают свойства функции $\Psi(s,\xi)$, не являются единственно возможными. Кроме того, B(s) в (10) содержит произвольную константу. Поэтому возникает задача согласования интеграла (12) с полем источника. Такое согласование осуществляется в малой окрестности источника, где геодезический поток оказывается регулярным, т.е. свободным от каустик, и где интеграл по сосредоточенным решением и волновое поле источника удаётся упростить путем вычисления асимптотики при $\mathbf{k} \to \infty$, см., например [3]. Далее в статье исследуется интеграл (12) в области регулярности поля геодезических и вычисляется, какие величины подлежат определению путем сравнением с полем источника.

Интеграл $W^{(2)}$ по локализованным решениям $U^{(2)}$ содержит быстро осциллирующую экспоненту $\exp\left(i\mathbf{k}s + \frac{i\mathbf{k}}{2}\frac{P(s)}{Q(s)}q^2\right)$. Поэтому можно использовать метод стацфазы для получения асимптотики $W^{(2)}$ при $\mathbf{k} \to \infty$.

Для каждой точки наблюдения R_* в области регулярности поля геодезических существует единственная стационарная точка. Она соответствует той геодезической $\gamma = \gamma_*$, которая проходит в точности через R_* при $s = s_*$, в силу того, что $\Psi(s, \xi)$ экспоненциально убывает с ростом |q|.

Таким образом возникает необходимость разложения $U^{(2)}$ по степеням $\gamma-\gamma_*.$

§5. Эйконал $\tau(s,q)$ геодезического потока $\vec{r}(s,\gamma)$ на Σ в окрестности геодезической $\gamma = \gamma_*$

Длина дуги *s* и параметр γ являются так называемыми лучевыми координатами геодезического потока. В рассматриваемой области его регулярности между *s*, γ и координатами *s*, *q* на Σ есть взаимно однозначное соответствие и поэтому существует эйконал в виде гладкой функции $\tau(s, q)$ в окрестности каждой геодезической.

Метрика на Σ в координатах *s*, *q* вытекает из равенства (1) после замены длины нормали *n* по формуле (2). При этом для квадрата элементы длины $dS^2 = (d\vec{R}_M, d\vec{R}_M)$ получаем следующее выражение на Σ

$$dS^2 = g_{ss}ds^2 + 2g_{sq}dsdq + g_{qq}dq^2,$$

где элементы метрического тензора g, с точностью до квадратичных членов по координате q включительно, имеют вид

$$g_{ss} = 1 - \varkappa Kq^2 + T^2q^2 + O(q^3),$$

$$g_{sq} = -\frac{1}{2}\varkappa Tq^2 + O(q^3),$$

$$g_{qq} = 1 + \varkappa^2q^2 + O(q^5).$$
(13)

Указанная точность расчетов достаточна для вычисления главного члена асимптотики интеграла (12) при $k \to \infty$ по методу стацфазы.

Далее мы используем лучевой анзац $A \exp(ik\tau)$ для уравнения Гельмгольца на поверхности Σ . Уравнение эйконала возникает из вторых производных в уравнении Гельмгольца, содержащих множителем старшую степень большего параметра k^2 :

$$-g_{qq}\left(\frac{\partial\tau}{\partial s}\right)^2 + 2g_{sq}\frac{\partial\tau}{\partial s}\frac{\partial\tau}{\partial q} - g_{ss}\left(\frac{\partial\tau}{\partial q}\right)^2 + \det g = 0.$$
(14)

Решение уравнения (14) отыскиваем в виде ряда

$$\tau(s,q) = s + \tau_1(s)q + \tau_2(s)q^2 + O\left(q^3\right).$$
(15)

Подстановка (15) в (14) даёт $\tau_1(s) = 0$ и уравнение Риккати для $\tau_2(s)$:

$$2\frac{\partial \tau_2}{\partial s} - 4\tau_2^2 + \varkappa(s)K(s) - T^2(s) = 0.$$
 (16)

Положим далее $\tau_2(s) = \frac{1}{2} \frac{L(s)}{M(s)}$, тогда уравнение Риккати линеаризуется и для введённых функций получаем линейную каноническую систему уравнений (9), т.е. уравнения в вариациях. На этот раз нам требуются вещественные решения этой системы, которые описывают геометрическое расхождение потока геодезических и эйконал $\tau(s, q)$ на выделенной геодезической. По этому поводу см. подробности в [5–7].

При этом функция M(s) имеет смысл геометрического расхождения вдоль рассматриваемый геодезической. Обе функции L(s) и M(s)не имеют особенностей и M(s) не обращается в нуль в области регулярности потока геодезических, причём их можно выбрать так, что M(s) остаётся положительный в этой области.

§6. Асимптотика интеграла $W^{(2)}$ при $k \to \infty$ в области регулярности потока геодезических

Из изложенного построения эйконала $\tau(s,q)$ следует, что для волнового фронта $\tau(s,q) = \text{const}$, пересекающего геодезическую $\gamma = \gamma_*$ в точке наблюдения $s = s_*$ имеет место следующая формула

$$s_* - \frac{1}{2} \frac{L(s_*)}{M(s_*)} q^2 + O(q^3) = s.$$
(17)

Напомним, что для вычисления интересующего нас главного члена асимптотики достаточно в (17) сохранения квадратичного члена по координате q.

М. М. ПОПОВ

Быстрые осциляции в $W^{(2)}$ порождаются двумя экспонентами $\exp(i\mathbf{k}s)$ и $\exp\left(\frac{i\mathbf{k}}{2}\frac{P(s)}{Q(s)}q^2\right)$. В окрестностях стационарной точки этот множитель принимает вид $\exp\left\{i\mathbf{k}\left(s_* + \frac{1}{2}\Lambda\left(s_*\right)q^2 + O\left(q^3\right)\right)\right\}$, где

$$\Lambda(s_*) = \frac{P(s_*)}{Q(s_*)} - \frac{L(s_*)}{M(s_*)} = \frac{P(0)M(0) - Q(0)L(0)}{Q(s_*)M(s_*)},$$
(18)

в силу свойства решений линейной канонической системы (9).

В работе [7], содержащей решение задачи о вычислении геометрического расхождения лучевой трубки в окрестности центрального луча, показано, что для локальной координаты q справедливо следующее разложение по степеням лучевого параметра $\gamma - \gamma_*$

$$q(s_{*},\gamma) = M(s_{*})(\gamma - \gamma_{*}) + O(\gamma - \gamma_{*})^{2}, \qquad (19)$$

где $M(s_*)$ есть геометрическое расхождение.

Остановимся на вычислении асимптотики интеграла $W^{(2)}$ (12) при $k \to \infty$, когда в выражении (11) для $U^{(2)}$ сохранен лишь главный член разложения (5)

$$U_0 = \exp\left\{i\mathbf{k}s - \frac{i\mathbf{k}^{1/3}}{2}\zeta_p \int_0^s \eta^2(s)ds\right\} \alpha(s)\Psi(s,\xi)v\left(\nu - \zeta_p\right).$$

Вынося медленно меняющиеся функции из под знака интеграла в стационарной точке $\gamma = \gamma_*, s = s_*$ и, выделяя интеграл от быстро осцилирующих функций, приходим к следующему результату

$$\int d\gamma U_0(s,\xi,\nu;\gamma) = \exp\left\{i\mathbf{k}s_* - i\mathbf{k}^{1/3}\frac{1}{2}\zeta_p \int_0^{s_*} \eta^2(s)ds\right\}$$
$$\times \alpha(s_*) B(s_*) v(\nu - \zeta_p) \cdot I \quad (20)$$

где интеграл I имеет вид

$$I = \int_{\gamma_*-\delta}^{\gamma_*+\delta} \exp\left\{\frac{i\boldsymbol{k}}{2}\Lambda\left(s_*\right)M^2(s_*)\left(\gamma-\gamma_*\right)^2\right\}d\gamma.$$
 (21)

Параметр $\delta > 0$ выделяет существенную область интегрирования. Стандартные (в методе стацфазы) вычисления интеграла (21) дают следующий результат:

$$I = \sqrt{\frac{2\pi}{k}} e^{i\frac{\pi}{4}} \left(P(0)M(0) - Q(0)L(0) \right)^{\frac{1}{2}} \sqrt{\frac{Q(s_*)}{M(s_*)}}.$$
 (22)

321

Постоянную интегрирования const в формуле (8) для B(s) фиксируем условием const = $(P(0)M(0) - Q(0)L(0))^{1/2}$, устраняя произвол в формуле для $\Psi(s,\xi)$.

Обратимся ко второму члену V_1 асимптотики сосредоточенных решений (7), имеющему порядок $k^{-1/6}$. Он является нечетной функцией q и, следовательно, аргумента ($\gamma - \gamma_*$). Поэтому вклад его в асимптотику $W^{(2)}$ в стацточке обращается в нуль.

Окончательная формула для $W^{(2)}$ пр
и $\pmb{k} \to \infty$ приобретает следующий вид

$$W^{(2)} = \sqrt{\frac{2}{k}} e^{i\frac{\pi}{4}} \frac{\alpha(s_*)}{\sqrt{M(s_*)}} \exp\left(iks_* - ik^{1/3}\frac{1}{2}\zeta_p \int_0^{s_*} \eta^2(s)\,ds\right) v(\nu - \zeta_p).$$
(23)

§7. Заключение

В формуле (23) для $W^{(2)}$ неопределенными остаются две величины: геометрическое расхождение M(s) вдоль геодезической $\gamma = \gamma_*$, в окрестности которой локализовано решение, и дифракционной коэффициент, появляющийся как постоянная интегрирования уравнения переноса. Эти величины определяются источником, возбуждающим волну шепчущей галереи и, естественно, порождающим геодезический поток. Они обе зависят от вида источника — точечный источник или начальный волновой фронт, а также от положения источника относительно поверхности Σ. Таким образом для завершения решения задачи согласования асимптотик требуется исследовать волновое поле источника при $k \to \infty$. По этому поводу смотри работу [3], где подобная задача решена для случая интеграла по гауссовым пучкам и точечного источника. В заключение заметим, что структурно правая часть в (23) совпадает с главным членом асимптотики шепчущей галереи в двумерном случае, см. [8]. Однако, в рассматриваемой нами трехмерной задаче все построения учитывают еще и кручение геодезических. Следующий за главным, член асимптотики, в [8] и в (23), имеет порядок $O(k^{-1/3})$ и всё асимптотическое разложение в [8] и (23)

выполняется по степеням $k^{-1/3}$, а не $k^{-1/6}$, как в случае интеграла по сосредоточенным решениям, см. (5). Обратим внимание также, что в тех областях поверхности Σ , где поток геодезических регулярен, поле шепчущей галереи можно описывать более простой формулой типа (23) вместо интеграла по сосредоточенным решениям. Для этого к этому интегралу нужно применить метод стацфазы, однако, при этом потребуется вычислять индекс Морса для геодезических, попавших в зону регулярности потока.

Список литературы

- M. M. Popov, On theory of surface wave propagation on smooth strictly convex surfaces embedded in ℝ³, Proceedings of the International Conference Day on Diffraction 2019, pp. 159–162.
- М. М. Попов, Новая концепция поверхностных волн интерференционного типа для гладких строго выпуклых поверхностей, вложенных в ℝ³. — Зап. научн. сем. ПОМИ 493 (2020), с. 301–313.
- М. М. Попов, Новый метод расчета волновых полей в высокочастотном приближении. — Зап. научн. сем. ЛОМИ 104, (1981), 195–216.
- В. А. Фок, Проблемы дифракции и распространения электромагнитных волн, Изд-во "Советское радио," М., 1970.
- М. М. Попов, Об одном методе вычисления геометрического расхождения в неоднородной среде, содержащей границы раздела. — Докл. АН СССР 237(5) (1977), 1059–1062.
- М. М. Попов, Л. Г. Тюриков О двух подходах к вычислению геометрического расхождения в неоднородной изотропной среде, "Наука", Ленинград (1981), C6. 20, 61–68.
- 7. M. M. Popov, Ray theory and Gaussian beam method for geophysicists, EDUFBA, Salvador-Bahia, 2002.
- В. М. Бабич, В. С. Булдырев, Асимптотические методы в задачах дифракции коротких волн: Метод эталонных задач, "Ленинградский университет", Ленинград, 1972.

Popov M. M. On matching of the integral asymptotics for a surface wave of interference type with the wavefield of the source.

The paper is devoted to development of new conception of surface waves propagation along smooth surfaces in \mathbb{R}^3 . Matching of integral asymptotics with the source of surface waves provides single-valued form of the integral of localized, in a vicinity of geodesic lines, solutions of the wave equation.

С.-Петербургское отделение Математического института им. В. А. Стеклова РАН,

Поступило 10 октября 2020 г.

192288, Санкт-Петербург, наб. р. Фонтанки, д.27

E-mail: mpopov@pdmi.ras.ru