



INSTITUTO POLITÉCNICO NACIONAL

Escuela Superior de Ingeniería Mecánica y Eléctrica
Unidad Azcapotzalco
Sección de Estudios de Posgrado e Investigación

INESTABILIDADES PARAMÉTRICAS DE ONDAS EN FLUIDOS.

T E S I S

Para obtener el grado de:

DOCTORADO EN CIENCIAS EN INGENIERÍA
MECÁNICA

Presentada por:

M.Sc. Franklin W. Peña-Polo

DIRECTORES:

Dr. Ignacio Carvajal
Dr. Leonardo Sigalotti



Ciudad de México, Agosto de 2019

Contents

Nomenclatura	iv
Introducción	1
1 Marco Teórico	5
1.1 Descripción de un fluido	5
1.1.1 Ondas de superficie	7
1.1.1.1 Condiciones de borde	8
1.1.1.2 Energía de las ondas de gravedad	10
1.1.1.3 Tensión Superficial	12
1.1.2 Ondas de Faraday	14
1.2 Análisis Lineal	16
1.3 Análisis No-lineal	16
1.4 Simulaciones numéricas	16
Bibliography	17

List of Figures

List of Tables

Nomenclatura

μ	Viscosidad dinámica
∇	Operador diferencial vectorial
ρ	Densidad
ζ	Segunda viscosidad
\vec{F}	Fuerza
ψ	Potencial de energía
\vec{v}	Vector velocidad
p	Presión
t	Tiempo

1 Introducción

2 Al someter a vibraciones netamente verticales a la superficie de un líquido, para un
3 cierto rango de frecuencia y amplitudes en la superficie se presentan determinados
4 patrones regulares, a este fenómeno se le llama *Inestabilidad de Faraday*. El estudio
5 de este tipo de inestabilidad tiene una larga e interesante historia que involucra a dos
6 de los individuos más destacados de la ciencia moderna. A mediados del año 1831,
7 M. Faraday (1791-1867) realizó una serie de experimentos con fluidos sometidos a
8 vibraciones . El 19 de junio, informa en su diario la aparición de patrones cuadrados
9 cuando una capa de fluido se pone en vibración. Trispciones casi siempre cuad-
10 rangulares, siempre cuando están bien formadas, pero modificadas por el borde del
11 agua o el líquido, también por el centro de movimiento '[19, §2]. Para examinar este
12 fenómeno más de cerca, extendió el líquido en una placa horizontal, fijó la placa en
13 el centro de una tira de vidrio o listón de soporte sostenido en los nodos y causó vi-
14 bración por fricción. En particular, Faraday señaló que la frecuencia de las ondas era
15 la mitad de la frecuencia del soporte. Medio siglo después, la respuesta subarmónica
16 a las vibraciones puramente verticales fue cuestionada por L. Mathiessen [46], quien
17 afirmó la sincronía del forzamiento y las ondas excitadas. Esta controversia motivó a
18 Lord Rayleigh (1842-1919) a hacer su propio examen. En un primer experimento con
19 una instalación como Faradays, una barra de hierro de un metro de largo se colocó en
20 vibraciones mantenidas electromagnéticamente. Para medir las frecuencias, que eran
21 demasiado altas (20 Hz) para ser reconocidas a simple vista, construyó un aparato
22 que consiste en un disco de papel giratorio con uno, dos o cuatro agujeros. Ob-
23 servando la cantidad de imágenes de la barra y las olas, confirmó la declaración de
24 Faradays. Para resolver la cuestión más allá de cualquier duda, proporcionó al bar
25 pesas cerca del medio para ajustar la frecuencia de resonancia. Continúa: 'El tablón
26 se puso en vibración mediante impulsos adecuadamente sincronizados con la mano,
27 y los pesos se ajustaron hasta que el período correspondió a un modo de vibración

28 libre del depósito de mercurio. Cuando se completa el ajuste, una vibración muy
 29 pequeña del tablón arroja el mercurio a una gran conmoción ... '[57]. Las frecuen-
 30 cias ahora se podían determinar directamente mediante inspección y, una vez más,
 31 el resultado apoyaba a Faraday. La naturaleza subarmónica de la inestabilidad fue
 32 finalmente verificada teóricamente directamente de la hidrodinámica por Benjamin
 33 y Ursell [4], quienes en 1954 desarrollaron la teoría lineal. Ignorando la viscosidad,
 34 las ecuaciones fluidas ideales se expandieron en modos normales. Las amplitudes
 35 de los modos normales se desacoplan y cumplen como una primera aproximación de
 36 la ecuación de Mathieu, que es una ecuación diferencial ordinaria no autónoma de
 37 segundo orden. Benjamin y Ursell pudieron utilizar las propiedades de estabilidad
 38 conocidas de la ecuación de Mathieu para confirmar el punto de vista de Faraday
 39 y Rayleigh. La inestabilidad encontrada en la ecuación de Mathieu se llama inesta-
 40 bilidad paramétrica, y es conocida por sistemas físicos tan diversos como osciladores
 41 electrónicos, ondas de Langmuir en plasma y yo-yos. El prototipo es el péndulo ex-
 42 citado paramétricamente. Si el pivote del péndulo oscila verticalmente, el péndulo
 43 comenzará a oscilar horizontalmente con la mitad de la frecuencia para algunas am-
 44 plitudes y frecuencias. En este ejemplo, así como en el experimento de Faraday, la
 45 aceleración gravitacional efectiva es el parámetro externo impulsado. La ecuación de
 46 Mathieu lleva el nombre del matemático francés E. L. Mathieu (1825-1890). En su
 47 trabajo original de 1868 aparece al resolver la ecuación de onda bidimensional para
 48 el movimiento de una membrana elíptica. Es interesante notar que Lord Rayleigh
 49 ya reconoció el experimento de Faraday como una inestabilidad paramétrica [56].
 50 En su trabajo de 1883, en realidad analizó la ecuación de Mathieu en presencia de
 51 amortiguamiento y encontró una condición necesaria para la respuesta subarmónica.
 52 Más tarde [58] elaboró sobre el tema inspirado en el trabajo del físico estadounidense
 53 G. W. Hill (1838-1914) de 1877 sobre una generalización de la ecuación de Math-
 54 ieu relativa al movimiento de la luna bajo la influencia del sol y la tierra. En los
 55 años sesenta y setenta se realizó un trabajo para ampliar el análisis de Benjamin y
 56 Ursell a amplitudes finitas mediante la incorporación de no linealidades débiles. Sin
 57 embargo, con el creciente interés de la dinámica no lineal y el caos temporal en la
 58 última década, el experimento de Faraday ha ganado un interés más amplio. En
 59 1981 Keolian et al. [37] observó un estado caótico en una célula anular fuertemente
 60 impulsada. Dos años después de que Gollub y Meyer [23] estudiaran la transición al
 61 caos de un modo único en una celda circular. Ciliberto y Gollub [7, 8] mostraron

cómo la competencia entre dos modos superpuestos puede conducir al caos. Además, Simonelli y Gollub [62] estudiaron las interacciones de dos modos casi degenerados por simetría. Los estudios experimentales fueron acompañados por esfuerzos teóricos [49, 31, 47, 26, 2, 21, 66]. El objetivo de estos estudios es extraer ecuaciones de amplitud para un solo modo o unos pocos modos resonantes de la hidrodinámica. Para una revisión ver Miles y Henderson [50]. La investigación mencionada anteriormente aborda el límite de las relaciones de aspecto bajas, es decir, cuando la longitud de onda es comparable al tamaño del sistema. En este caso, solo unos pocos modos se excitan simultáneamente y la dinámica es de baja dimensión. Gran parte del interés actual en el experimento de Faraday se debe a sus posibilidades como sistema con muchos grados de libertad. Para este propósito, el experimento de Faraday tiene dos ventajas principales; la relación de aspecto puede variarse simplemente variando la frecuencia, y la dinámica puede investigarse visualmente. Un resultado sorprendente para las relaciones de aspecto altas es la observación de que el relieve de la superficie puede tomar la forma de patrones ordenados que se asemejan mucho a los cristales bidimensionales. Sin embargo, la verdadera sorpresa es que estos patrones no se limitan a las celdas de una geometría particular. Para relaciones de aspecto altas, los límites se vuelven menos importantes y la geometría es la del plano infinito. Esto ya lo notó Faraday. Al estudiar el patrón cuadrado observa: ‘Evidentemente, no es causado por ondas interferentes, aunque puede resolverse en ellas. ... Además, por irregulares que sean los bordes, la disposición puede hacerse cuadrangular’ [19, §58]. Ezerskii et al. (1986) informaron recientemente un patrón cuadrado (1986) en una geometría circular. [14, 15]. En el mismo año, Aleksandrov et al. [1] encontró un patrón hexagonal para las amplitudes de la unidad debajo de aquellas para las cuales observaron el patrón cuadrado. La selección de patrones para las relaciones de aspecto intermedias ha sido investigada por Douady y Fauve [10, 11]. Notamos que se pueden introducir múltiples números de onda críticos a través de un forzado con más de un componente de frecuencia. Esto favorece el sistema Faraday de otros sistemas de formación de patrones como la convección de Rayleigh-Benard y permite la ingeniería de patrones [13]. Varios autores han estudiado experimentalmente el desglose del patrón cuadrado a un estado desordenado a medida que aumenta la amplitud de la unidad. Tuffilaro y col. [65] estudió el longitud de correlación en función de la amplitud de la unidad y encontró un punto de transición bien definido. Por encima de la transición se encuentra el caos espacio-temporal o la turbulencia débil,

96 es decir, se pierde la coherencia espacial pero la dinámica sigue dominada por una
 97 escala de longitud única. Ezerskii y col. [15, 16, 17] encontraron que la transición
 98 está mediada por el inicio de modulaciones transversales de longitud de onda larga.
 99 Las propiedades de transporte de las turbulentas olas de Faraday se han estudiado
 100 recientemente [59, 48]. Estos aspectos se revisan en las Refs. [22, 24] y [25]. Varios
 101 trabajadores han realizado intentos teóricos para comprender la formación del patrón
 102 y la transición al caos espacio-temporal. El más ambicioso parece ser el de Milner [51],
 103 que aplica el método de escalas múltiples para derivar las ecuaciones de amplitud.
 104 Sobre la base de las consideraciones energéticas, concluye que el estado preferido es
 105 el patrón cuadrado. Esto está en contradicción con la observación antes mencionada
 106 de un patrón hexagonal [1], y con los resultados experimentales reportados en la pre-
 107 sente tesis. La teoría de Levin et al. [42] predice patrones hexagonales y cuadrados,
 108 pero sus métodos y presunciones parecen muy burdos. Ezerskii, Rabinovich y col.
 109 [15, 16, 54, 55] aplican principalmente su versión de las ecuaciones de amplitud al
 110 problema del caos e intermitencia espacio-temporal. En esta tesis presentamos un
 111 estudio experimental del sistema de Faraday de alta relación de aspecto. Se hace hin-
 112 capié en la observación de una serie de patrones cristalinos de diferente simetría. En
 113 particular, el descubrimiento de un estado cuasicristalino es de interés, ya que, según
 114 nuestro conocimiento, es el primer patrón de este tipo que se encuentra en un sistema
 115 hidrodinámico. El resto de la parte I de la tesis se organiza de la siguiente manera.
 116 En sec. 2 se desarrollan la hidrodinámica y la teoría lineal. La sección 3 ofrece una
 117 breve reseña histórica de los cuasicristales. En sec. 4 describimos la configuración
 118 experimental, y en la Sec. 5 se analiza el sistema óptico. En sec. 6 informamos
 119 nuestros resultados sobre la relación de dispersión, las tasas de amortiguamiento y
 120 la amplitud crítica, mientras que la Sec. 7 está dedicado a los patrones cristalinos
 121 y al diagrama de fases. La sección 8 contiene una discusión de la teoría no lineal.
 122 Cerramos esta parte de la tesis en la Sec. 9 con la conclusión.

Chapter 1

Marco Teórico

1.1 Descripción de un fluido

En esta sección plantearemos las ecuaciones fundamentales de la hidrodinámica, necesarias para la descripción del experimento de Faraday [5]. En mecánica de fluidos, las ecuaciones que rigen el comportamiento de un fluido [2, 6, 7], en su forma más general son:

$$\frac{\partial \rho}{\partial t} + \nabla \cdot (\rho \vec{v}) = 0, \quad (1.1)$$

$$\rho \left[\frac{\partial \vec{v}}{\partial t} + (\vec{v} \cdot \nabla) \vec{v} \right] = \vec{F} - \nabla p + \mu \nabla^2 \vec{v} + \left(\zeta + \frac{1}{3} \mu \right) \nabla (\nabla \cdot \vec{v}). \quad (1.2)$$

130

La ecuación 1.1 expresa el principio de la conservación de la materia y se conoce como la ecuación de continuidad, donde ρ es la densidad del fluido y $\vec{v} = v_x \hat{i} + v_y \hat{j} + v_z \hat{k}$ la velocidad del flujo. la ecuación 1.2 combina los principios de conservación de la mecánica y la termodinámica aplicados a un volumen de fluido llamada ecuación de Navier-Stokes, donde \vec{F} y p es una fuerza y la presión que actúa sobre el volumen de fluido, respectivamente, μ es la viscosidad dinámica y ζ es la segunda viscosidad.

En la mayoría de los casos de interés, un líquido convencional, tal como el agua, es incompresible. Un fluido, se dice que es incompresible, cuando la densidad de masa ρ de un elemento de volumen V no cambia notablemente con el tiempo, y además, tiene la capacidad de oponerse a la compresión, es decir, el volumen del fluido permanece

141 constante ante las variaciones de la presión, así

$$\frac{d\rho}{dt} = 0. \quad (1.3)$$

142 Generalmente la distribución de densidad inicial de un fluido incompresible es
143 espacialmente uniforme. Por lo tanto, podemos decir que la distribución de densidad
144 es constante en el tiempo y uniforme en el espacio.

145 Debido a que el término relacionado con la segunda viscosidad resulta de mayor
146 importancia en casos tales como fluidos compresibles, ondas de choque, propagación
147 de sonido en un fluido Newtoniano como el de la ley de Stokes de la atenuación del
148 sonido [1, 4, 8], podemos omitir este.

149 Suponiendo que la fuerza \vec{F} que actúa sobre el volumen de fluido, presente en la
150 ecuación 1.2, es de naturaleza conservativa, es decir,

$$\vec{F} = -\rho \nabla \Psi, \quad (1.4)$$

151 donde Ψ es la energía potencial por unidad de masa y $\rho \Psi$ es la energía potencia por
152 unidad de volumen. Además, si asumimos que en seno del fluido no existen fuertes
153 variaciones de temperatura, podemos suponer que la viscosidad es espacialmente
154 uniforme, de tal manera que la ecuación de Navier-Stokes para un fluido incompresible
155 se reduce a

$$\rho \left[\frac{\partial \vec{v}}{\partial t} + (\vec{v} \cdot \nabla) \vec{v} \right] = -\nabla p - \rho \nabla \Psi + \rho \nu \nabla^2 \vec{v}, \quad (1.5)$$

156 donde $\nu = \frac{\mu}{\rho}$ es la viscosidad cinemática. En términos generales, el momentum se
157 difunde una distancia del orden $\sqrt{\nu t}$ metros en t segundos como consecuencia de
158 la viscosidad. La viscosidad cinemática del agua a 20°C es de aproximadamente
159 $1.0 \times 10^{-6} \text{ m}^2/\text{s}$ [2]. De ello se deduce que la difusión del momento viscoso en agua
160 es un proceso relativamente lento.

161 El conjunto completo de ecuaciones que gobiernan a un fluido incompresible en-
162 tonces son:

$$\nabla \cdot \vec{v} = 0, \quad (1.6)$$

$$\frac{\partial \vec{v}}{\partial t} + (\vec{v} \cdot \nabla) \vec{v} = -\frac{\nabla p}{\rho} - \nabla \Psi + \nu \nabla^2 \vec{v}. \quad (1.7)$$

163 Aquí, ρ y ν son consideradas constantes conocidas, y $\Psi(\vec{r}, t)$ la asumiremos como
 164 una función conocida. Por lo tanto, tenemos cuatro ecuaciones: la ecuación 1.6,
 165 además de las tres componentes de la ecuación 1.7, para cuatro incógnitas, que serian,
 166 la presión, $p(\vec{r}, t)$ y las tres componentes de la velocidad, $\vec{v}(\vec{r}, t)$. Debemos tener en
 167 cuenta que una ecuación de conservación de energía es redundante en el caso de flujo
 168 de fluido incompresible.

169 1.1.1 Ondas de superficie

170 Consideremos un volumen de agua contenido por un recipiente, el cual posee una
 171 profundidad d , sobre la superficie del planeta tierra. Asumiendo que este cuerpo es
 172 lo suficientemente pequeño en comparación con la Tierra, tal que su superficie im-
 173 perturbable es aproximadamente plana. Con la coordenada cartesiana z orientada en
 174 la vertical, con $z = 0$ correspondiente a la superficie antes mencionada. Supongamos
 175 que una onda de pequeña amplitud se propaga horizontalmente a través del agua,
 176 siendo $v(r, t)$ el campo de velocidades asociado.

177 Debido a que el agua es un liquido en esencia incompresible, las ecuaciones de
 178 movimiento están descritas por 1.6 y 1.7, las cuales podemos reescribir como:

$$\nabla \cdot \vec{v} = 0, \quad (1.8)$$

$$\rho \frac{\partial \vec{v}}{\partial t} + \rho(\vec{v} \cdot \nabla) \vec{v} = -\nabla p - \rho g \hat{e}_z + \mu \nabla^2 \vec{v}, \quad (1.9)$$

179 donde g es la aceleración debida a la gravedad terrestre y se ha reemplazado $\nabla \Psi = g \hat{e}_z$
 180 el potencial gravitatorio. La presión la podemos escribir

$$p(\vec{r}, t) = p_0 - \rho g z + p_1(\vec{r}, t), \quad (1.10)$$

181 siendo p_0 es la presión atmosférica y p_1 la presión de perturbación debida a la onda.
 182 En ausencia de la onda, la presión del agua a una profundidad h por debajo de la
 183 superficie es $p_0 + \rho g h$. Sustituyendo en 1.9 y despreciando los términos de segundo
 184 orden, tenemos

$$\rho \frac{\partial \vec{v}}{\partial t} \simeq -\nabla p_1 + \mu \nabla^2 \vec{v}, \quad (1.11)$$

185 Por otra parte, despreciando la viscosidad, lo cual no es seria un error si con-

186 sideramos que, por ejemplo, para el agua la viscosidad es despreciable siempre que
 187 $\lambda \gg \left(\frac{v^2}{g}\right)^{\frac{1}{3}} \sim 5 \times 10^{-5} \text{m}$. Así la ecuación 1.11 se reduce a

$$\rho \frac{\partial \vec{v}}{\partial t} \simeq -\nabla p_1. \quad (1.12)$$

188 Si tomamos el rotor de esta ecuación obtenemos que

$$\rho \frac{\partial \vec{\omega}}{\partial t} \simeq 0, \quad (1.13)$$

189 siendo $\vec{\omega} = \nabla \times \vec{v}$ la vorticidad. Lo que nos dice que el campo de velocidad asociado
 190 con la onda es irrotacional. La ecuación 1.13 puede ser satisfecha haciendo

$$\vec{v} = \nabla \phi, \quad (1.14)$$

191 donde $\phi(\vec{r}, t)$ es el potencial de velocidad. Sin embargo, aplicando esto a la ecuación
 192 1.8, se obtiene que el potencial de velocidad satisface la ecuación de Laplace,

$$\nabla^2 \phi = 0. \quad (1.15)$$

193 Finalmente, de las ecuaciones 1.12 y 1.14 se obtiene que la presión en superficie
 194 perturbada es

$$p_1 = -\rho \frac{\partial \phi}{\partial t}. \quad (1.16)$$

195 1.1.1.1 Condiciones de borde

196 Ahora debemos considerar las condiciones físicas a ser satisfechas en los limites su-
 197 perior e inferior del agua. El agua está delimitada por la parte de abajo por una
 198 superficie sólida situada en $z = -d$. Dado que el agua debe permanecer siempre
 199 en contacto con esta superficie, la restricción física adecuada en el límite inferior es
 200 $v_z|_{z=-h} = 0$, es decir, la velocidad normal es cero en el límite inferior, o lo que es lo
 201 mismo

$$v_z|_{z=-h} = \left. \frac{\partial \phi}{\partial z} \right|_{z=-d} = 0. \quad (1.17)$$

202 El límite superior del agua es un poco más complicado, debido a que es una
 203 superficie libre. Considerando ζ como el desplazamiento vertical de esta superficie

204 debido a la onda, tenemos que

$$v_z|_{z=0} = \frac{\partial \phi}{\partial z} \Big|_{z=0} = \frac{\partial \zeta}{\partial t}. \quad (1.18)$$

205 La restricción física adecuada para el límite superior es que la presión del agua
 206 debe ser igual a la presión atmosférica, ya que no puede haber una discontinuidad de
 207 presión a través de una superficie libre, esto en ausencia de la tensión superficial. En
 208 consecuencia, a partir de la ecuación 1.10, obtenemos

$$p_1|_{z=0} = \rho g \zeta, \quad (1.19)$$

209 lo cual implica que

$$\frac{\partial p_1}{\partial t} \Big|_{z=0} = \rho g \frac{\partial \zeta}{\partial t} = - \rho g \frac{\partial \phi}{\partial z} \Big|_{z=0}, \quad (1.20)$$

210 donde también se ha empleado la ecuación 1.18. Combinando esta expresión con la
 211 ecuación 1.16 obtenemos,

$$\frac{\partial \phi}{\partial z} \Big|_{z=0} = -g^{-1} \frac{\partial^2 \phi}{\partial^2 t} \Big|_{z=0}, \quad (1.21)$$

212 la cual es la condición para la superficie libre [6].

213 Suponiendo una solución a la ecuación de onda 1.15 de la forma

$$\phi(\vec{r}, t) = F(z) \cos(\omega t - kx). \quad (1.22)$$

214 esta solución corresponde en realidad a la propagación de onda plana de vector de
 215 onda $\vec{k} = k\hat{e}_x$, frecuencia angular ω y amplitud $F(z)$. Sustituyendo en la ecuación
 216 1.15, obtenemos,

$$\frac{d^2 F}{dz^2} - k^2 F = 0, \quad (1.23)$$

217 cuyas soluciones independientes son $e^{(+kz)}$ y $e^{(-kz)}$. Por lo tanto, una solución general
 218 de 1.15 toma la forma

$$\phi(x, z, t) = Ae^{kz} \cos(\omega t - kx) + Be^{-kz} \cos(\omega t - kx), \quad (1.24)$$

219 donde A y B son constantes arbitrarias. La condición de frontera 1.17 satisface la

condición de que $B = Ae^{(-2kd)}$, dando

$$\phi(x, z, t) = A [e^{kz} + e^{-k(z+2d)}] \cos(\omega t - kx), \quad (1.25)$$

la condición de frontera 1.21 produce entonces

$$Ak (1 - e^{-2kz}) \cos(\omega t - kx) = A \frac{\omega^2}{g} (1 + e^{-2kz}) \cos(\omega t - kx), \quad (1.26)$$

la cual se reduce a la relación de dispersión

$$\omega^2 = gk \tanh(kd). \quad (1.27)$$

1.1.1.2 Energía de las ondas de gravedad

La velocidad de fase es la velocidad aparente de una fase determinada de una onda.

La velocidad de fase está dada en términos de la frecuencia angular de la onda ω y del vector de onda k , por la relación [11],

$$v_p = \frac{\omega}{k}, \quad (1.28)$$

Empleando la ecuación 1.27 podemos escribir la velocidad de fase de una onda de gravedad que se propagando horizontalmente a través de un volumen de agua de profundidad d como,

$$v_p = (gd)^{1/2} \left[\frac{\tanh(kd)}{kd} \right]^{1/2}. \quad (1.29)$$

La tasa a la cual viaja la energía almacenada en la onda es la velocidad de grupo, la cual podemos escribir como [11],

$$v_g = \frac{\partial \omega}{\partial k} \quad (1.30)$$

así, empleando la ecuacion 1.27 se tiene que,

$$v_g = \frac{1}{2} \frac{(g \tanh(kd) + gkd(1 - \tanh^2(kd)))}{\sqrt{(gk \tanh(kd))}}, \quad (1.31)$$

además, la razón entre la velocidad de grupo y la velocidad de fase es

$$\frac{v_p}{v_g} = \frac{1}{2} \left[1 + \frac{2kd}{\sinh(2kd)} \right]. \quad (1.32)$$

234 Se debe tener en cuenta que ni la velocidad de fase ni la velocidad de grupo de
 235 una onda de gravedad pueden exceder un cierto valor critico $(gd)^{\frac{1}{2}}$. Por otra parte, el
 236 campo de desplazamiento y el campo de velocidad asociados a una onda de gravedad
 237 plana de número de onda $k\hat{e}_x$, frecuencia angular ω , y amplitud a , son

$$\xi_x(x, z, t) = -a \frac{\cosh[k(z+d)]}{\sinh(kd)} \cos(\omega t - kx), \quad (1.33)$$

$$\xi_x(x, z, t) = -a \frac{\cosh[k(z+d)]}{\sinh(kd)} \cos(\omega t - kx), \quad (1.34)$$

$$v_x(x, z, t) = a\omega \frac{\cosh[k(z+d)]}{\sinh(kd)} \sin(\omega t - kx), \quad (1.35)$$

$$v_z(x, z, t) = a\omega \frac{\sinh[k(z+d)]}{\sinh(kd)} \cos(\omega t - kx), \quad (1.36)$$

238 La energía cinética media por unidad de superficie asociada con una onda de gravedad
 239 se define como

$$K = \left\langle \int_{-d}^{\zeta} \frac{1}{2} \rho v^2 dz \right\rangle, \quad (1.37)$$

240 dónde

$$\zeta(x, t) = a \sin(\omega t - kx) \quad (1.38)$$

241 que es el desplazamiento vertical de la superficie, y

$$\langle \dots \rangle = \int_0^{2\pi} (\dots) \frac{d(kx)}{2\pi} \quad (1.39)$$

242 es un promedio sobre una longitud de onda. Teniendo en cuenta que $\langle \cos^2(\omega t - kx) \rangle =$
 243 $\langle \sin^2(\omega t - kx) \rangle = \frac{1}{2}$, se deduce a partir de las ecuaciones de 1.35 y 1.36 que,

$$K = \frac{1}{4} \rho a^2 \omega^2 \int_{-d}^0 \frac{\cosh[2k(z+d)]}{\sinh^2(kd)} dz = \frac{1}{4} \rho a^2 g \frac{\omega^2}{gk \tanh(kd)}. \quad (1.40)$$

244 Haciendo uso de la relación de dispersión general 1.27, obtenemos

$$K = \frac{1}{4}\rho g a^2. \quad (1.41)$$

245 La energía potencial media de la perturbación por unidad de superficie asociada
246 a una onda de gravedad se define como

$$U = \left\langle \int_{-d}^{\zeta} \rho g z dz \right\rangle + \frac{1}{2}\rho g d^2, \quad (1.42)$$

247 de donde obtenemos

$$U = \left\langle \frac{1}{2}\rho g (\zeta^2 - d^2) + \frac{1}{2}\rho d^2 \right\rangle = \frac{1}{2}\rho g \langle \zeta^2 \rangle, \quad (1.43)$$

248 o lo que es lo mismo,

$$U = \frac{1}{4}\rho g a^2. \quad (1.44)$$

249 En otras palabras, la energía potencial media por unidad de superficie de una onda
250 de gravedad es igual a su energía cinética media por unidad de superficie.

251 Finalmente, la energía total media por unidad de superficie asociada a una onda
252 de gravedad es

$$E = K + U = \frac{1}{2}\rho g a^2. \quad (1.45)$$

253 De donde concluimos que la energía depende de la amplitud de la onda en la superficie,
254 pero es independiente de la longitud de onda, o la profundidad del agua.

255 1.1.1.3 Tensión Superficial

256 Las fuerzas de cohesión entre las moléculas en un líquido se distribuye entre todos los
257 átomos vecinos. La moléculas en la superficie no tienen por su parte superior átomos
258 vecinos, exhibiendo fuerzas atractivas más fuertes sobre sus vecinos más cercanos en
259 la superficie. Dicho en otras palabras, La tensión superficial es la tendencia elástica de
260 una superficie fluida que hace que adquiera la menor superficie posible. Incorporando
261 este concepto en nuestro análisis, se puede suponer que la interfaz se encuentra en

$$z = \zeta(x, t), \quad (1.46)$$

262 donde $|\zeta|$ es pequeña. De este modo, la interfaz imperturbable corresponde al plano
 263 $z = 0$. El vector unitario normal a la interfaz esta dado por

$$\hat{n} = \frac{\nabla(z - \zeta)}{|\nabla(z - \zeta)|}. \quad (1.47)$$

264 de esta ecuación obtenemos que

$$n_x \simeq -\frac{\partial \zeta}{\partial x}, \quad (1.48)$$

$$n_z \simeq 1. \quad (1.49)$$

265 Recordando que la ecuación de Young-Laplace es

$$\Delta p = \gamma \nabla \cdot \hat{n}, \quad (1.50)$$

266 donde Δp es el cambio de la presión a través de la interfaz en dirección opuesta a \hat{n} .

267 A partir de 1.48 y 1.49, tenemos

$$\nabla \cdot \hat{n} \simeq -\frac{\partial^2 \zeta}{\partial x^2}. \quad (1.51)$$

268 Por lo tanto, la ecuación 1.50 da

$$[p]_{z=0-}^{z=0+} = \gamma \frac{\partial^2 \zeta}{\partial x^2}. \quad (1.52)$$

269 Suponiendo que la interfaz se encuentra entre una masa de agua de densidad ρ y
 270 profundidad d , y el ambiente. El agua sin perturbación se encuentra entre $z = -d$
 271 y $z = 0$, y la atmósfera sin perturbación ocupa la región $z > 0$. En el límite, en el
 272 que se puede despreciar la densidad de la atmósfera, la presión en la atmósfera toma
 273 el valor fijo p_0 , mientras que la presión justo por debajo de la superficie del agua es
 274 $p_0 - \rho g \zeta + p_1|_{z=0}$, siendo p_1 la presión de la perturbación debido a la onda. De esta
 275 manera la ecuación 1.52 adopta la forma

$$\rho g \zeta - p_1|_{z=0} = \gamma \frac{\partial^2 \zeta}{\partial x^2}, \quad (1.53)$$

276 donde γ es la tensión superficial en la interfase aire-agua. Sin embargo, $\frac{\partial \zeta}{\partial t} =$
 277 $-(\frac{\partial \phi}{\partial z})_{z=0}$, donde ϕ es el potencial de velocidad perturbado del agua. Así, a par-

278 tir de 1.16, $p_1 = -\rho \frac{\partial \phi}{\partial t}$, la expresión anterior da

$$g \frac{\partial \phi}{\partial z} \Big|_{z=0} + \frac{\partial^2 \phi}{\partial t^2} \Big|_{z=0} = \frac{\gamma}{\rho} \frac{\partial^3 \phi}{\partial z \partial t^2} \Big|_{z=0}. \quad (1.54)$$

279 Esta relación, es una generalización de la ecuación 1.21, la cual es la condición a
 280 satisfacer en una superficie libre tomando en cuenta la tensión superficial. De la
 281 aplicación de esta condición de frontera a la solución general 1.25, la cual ya satisface
 282 la condición de frontera en la parte inferior del volumen de agua, se obtiene la relación
 283 de dispersión

$$\omega^2 = \left(gk + \frac{\gamma k^3}{\rho} \right) \tanh(kd), \quad (1.55)$$

284 que es una generalización de la ecuación 1.27, pero considerando la tensión superficial.

285 Tomando en cuenta la tensión superficial podemos reescribir la energía cinética
 286 media por unidad de área y la energía potencial media por unidad de área como

$$K = \frac{1}{4}(\rho g + \gamma k^2)a^2, \quad (1.56)$$

$$U = \frac{1}{4}(\rho g + \gamma k^2)a^2, \quad (1.57)$$

287 respectivamente, y la energía total media por unidad de área es

$$E = \frac{1}{2}(\rho g + \gamma k^2)a^2. \quad (1.58)$$

288 1.1.2 Ondas de Faraday

289 Las ondas superficiales que se forman en un líquido contenido en un recipiente cuando
 290 éste es excitado parametricamente se le suele llamar ondas de Faraday, esto en honor
 291 a Michael Faraday quien dió por primera vez una descripción de éstas ondas en
 292 su famosa obra, titulada “On a peculiar class of acoustical figures; and on certain
 293 forms assumed by groups of particles upon vibrating elastic surfaces.” [5]. Otra de las
 294 observaciones claves de M. Faraday fue que la ondas estacionarias oscilan a la mitad
 295 de la frecuencia de excitación, ésta es la llamada respuesta subarmónica. Más de un
 296 siglo después, esta respuesta subarmónica es explicada por el análisis de estabilidad
 297 lineal realizado por T.B. Benjamin, F. Ursell [3].

298 En los últimos 25 años, se han realizado numerosos estudios teóricos y experimen-
 299 tales sobre las ondas de Faraday [9, 10]. El interés teórico en el problema de Faraday
 300 ha sido impulsado en parte por grandes cantidades de datos experimentales recientes.
 301 Las ondas de Faraday son un sistema experimental atractivo y conveniente debido
 302 a los numerosos parámetros de control (las propiedades del fluido, la frecuencia del
 303 forzamiento, la geometría del contenedor) además de que la escala de tiempo para la
 304 formación de patrones es típicamente mucho más rápida y fácil de observar que para otros
 305 sistemas canónicos tales como la convección de Rayleigh-Bénard o la inestabilidad de
 306 Richtmyer-Meshkov, entre otras.

307 Las ondas de Faraday es el ejemplo canónico de cómo se forman patrones espacio-
 308 temporales a través de una inestabilidad paramétrica. La mayoría de los trabajos
 309 experimentales se ha utilizado fluidos newtonianos sometidos a una o dos acelera-
 310 ciones sinusoidales, y en otros casos se han empleado fluidos viscoelásticos [12], por
 311 mencionar solo alguno de ellos. Una interesante variación del experimento de Fara-
 312 day es la excitación de un ferrofluido, generando ondas estacionarias en la superficie
 313 del ferrofluido mediante la aplicación de corriente alterna y/o directa [Referencias].
 314 Las ondas estacionarias pueden ser excitados por aplicación simultánea de un campo
 315 magnético D.C. y una aceleración vertical periódica [55]. Otra variación del prob-
 316 lema Faraday se obtiene aplicando un gradiente de temperatura vertical, como en el
 317 caso de la convección de Rayleigh-Bénard convección, simultáneamente con una vi-
 318 bración vertical [18, 19]. Las inestabilidades paramétricas y la formación de patrones
 319 no fluida también se producen en sistemas no fluidos tales como en capas granulares
 320 vibradas verticalmente con una [56, 57, 58] o dos [20] componentes de frecuencia de
 321 forzamiento.

322 En muchos casos teóricos se han utilizado modelos de ecuaciones diferenciales par-
 323 ciales para estudiar la inestabilidad paramétrica en un marco general. Estos estudios
 324 incluyen investigaciones de la dinámica en la ecuación no lineal de Mathieu con depen-
 325 dencia espacial [59, 60], en la formación de patrones en la ecuación Swift-Hohenberg
 326 [61], y en la inestabilidad de Faraday en las ecuaciones Grossman-Pitaevskii mode-
 327 lando un condensado de Bose-Einstein sometido a un campo electromagnético tem-
 328 poralmente periódica [62], por nombrar algunos.

329 [9]

330 **1.2 Análisis Lineal**

331 Aquí se describo los papers lineales, escribiendo las ecuaciones más representativas y
332 los resultados de autores previos. Aquí debería también entrar algo sobre ecuaciones
333 de Mathieu.

334 **1.3 Análisis No-lineal**

335 Lo mismo de arriba pero incluyendo no-linealidad.

336 **1.4 Simulaciones numéricas**

337 Aquí describo brevemente el trabajo numérico existente sobre patrones de Faraday.

Bibliography

- [1] John D. Jr. Anderson. *Fundamentals of Aerodynamics*. McGraw-Hill, 2001.
- [2] G. K. Batchelor. *An Introduction to Fluid Dynamics*. 2002.
- [3] T Brooke Benjamin and F Ursell. The stability of the plane free surface of a liquid in vertical periodic motion. In *Proceedings of the Royal Society of London A: Mathematical, Physical and Engineering Sciences*, volume 225, pages 505–515. The Royal Society, 1954.
- [4] A.S. Dukhin and P.J. Goetz. *Ultrasound for characterizing colloids*. Elsevier, 2002.
- [5] Michael Faraday. On a Peculiar Class of Acoustical Figures; and on Certain Forms Assumed by Groups of Particles upon Vibrating Elastic Surfaces. *Philosophical Transactions of the Royal Society of London*, 121:299–340, 1831.
- [6] Sir Horace Lamb. *Hydrodynamics*. Cambridge university press, 1975.
- [7] Ludwig. Landau and Evgeny Mikhailovich Lifshitz. *Fluid Mechanics*. Pergamon Press, New York, 1987.
- [8] T.A. Litovitz and C.M. Davis. *Physical Acoustics*. Academic Press, 1964.
- [9] John Miles and Diane Henderson. Parametrically forced surface waves. *Annual Review of Fluid Mechanics*, 22(1):143–165, 1990.
- [10] Hanns Walter Müller, R. Friedrich, and D. Papathanassiou. Theoretical and Experimental Investigations of the Faraday Instability. In *Evolution of Spontaneous Structures in Dissipative Continuous Systems*, pages 230–265. 1998.

- 359 [11] A. Satya Narayanan and Swapan K. Saha. *Waves and oscillations in nature*,
360 volume 20150417. CRC Press, 2015.
- 361 [12] C. Wagner, H. W. Mueller, and K. Knorr. Faraday waves on a viscoelastic liquid.
362 *Physical Review Letters*, 83(2):308, 1999.