EFFET DE LA DISPERSION SUR LA PROPAGATION ACOUSTIQUE SOUS-MARINE

G. Loubet, J. Lacoume, Jean-Baptiste Faure, F. Vial

► To cite this version:

G. Loubet, J. Lacoume, Jean-Baptiste Faure, F. Vial. EFFET DE LA DISPERSION SUR LA PROPAGATION ACOUSTIQUE SOUS-MARINE. Journal de Physique Colloques, 1990, 51 (C2), pp.C2-945-C2-948. 10.1051/jphyscol:19902220 . jpa-00230546

HAL Id: jpa-00230546

<https://hal.science/jpa-00230546>

Submitted on 1 Jan 1990

HAL is a multi-disciplinary open access archive for the deposit and dissemination of scientific research documents, whether they are published or not. The documents may come from teaching and research institutions in France or abroad, or from public or private research centers.

L'archive ouverte pluridisciplinaire **HAL**, est destinée au dépôt et à la diffusion de documents scientifiques de niveau recherche, publiés ou non, émanant des établissements d'enseignement et de recherche français ou étrangers, des laboratoires publics ou privés.

1er Congrès Français d'Acoustique 1990
EFFET DE LA DISPERSION SUR LA PROPAGATION ACOUSTIQUE SOUS-MARINE

G. LOUBET, J.L. LACOUME, B. FAURE et F. VIAL

Laboratoire CEPHAG, Centre d'Etudes des Phénomènes Aléatoires et Géophysiques, CNRS URA 346, BP. 46, F-38402 Saint Martin d'Hères Cedex, France

Résumé - La propagation acoustique sous-marine est caractérisée par l'existence de chemins multiples bien marqués et très stables en position. Chaque trajet est défini par un terme d'amplitude et de phase. A courte distance, ces deux paramètres sont très fluctuants ce qui peut s'expliquer par le caractère aléatoire des réflexions de surface. A longue distance, les amplitudes varient lentement et la phase est très stable. Nous expliquons ce phénomène à partir de la dispersion et développons le calcul de ce déphasage.

Abstract - The underwater acoustic propagation is characterized by very identified, stable in range multipaths. Each path is defined by a magnitude and phasis coefficient. At short range, this two parameters are fluctuant a lot, due to random surface reflexions. At long range, the magnitudes are slowly varying and the phasis is very stable. We explain this phenomenon by dispersion effect and calculate theoretically the phasis term.

1 - INTRODUCTION

Depuis une vingtaine d'années, le CEPHAG a participé à de nombreuses expérimentations, tant en Méditerranée qu'en Atlantique, et à leur dépouillement. Aussi avons nous maintenant une bonne connaissance de ce milieu. Une manipulation internationale récente regroupant un bateau émetteur et plusieurs récepteurs a eu lieu en mer du Nord (été 88). Ces nouvelles données confirment et précisent les hypothèses générales faites sur la propagation acoustique sous-marine.

Celle-ci est caractérisée par l'existence de chemins multiples très marqués et stables. Sur chaque trajet, l'élargissement fréquentiel est négligeable (seule la modulation de la houle est décelable). Plus étonnante est l'absence d'élargissement temporel notable: la propagation entre deux points se manifeste réellement par des rayons. La réponse impulsionnelle du milieu marin peut s'écrire de manière très réaliste sous la forme (réf. [2]) :

$$(1) \quad h(t) = \sum_{i=1}^N k_i \delta(t - \tau_i) \text{ avec } k_i = a_i e^{j\phi_i}$$

N est le nombre de trajets, τ_i le retard correspondant et k_i une amplitude complexe comportant un terme d'atténuation a_i et un terme de déphasage ϕ_i . Si la position des trajets est toujours très stable, la nature du paramètre k_i dépend beaucoup de la distance de propagation. Les échelles de temps qui nous intéressent dans cette étude vont de la minute à 1 voire 2 heures.

2 - PROPAGATION COURTE DISTANCE

Nous considérerons une propagation à courte distance si elle est caractérisée par un trajet direct et de nombreux trajets réfléchis par la surface de la mer et le fond (réf. [1]). Ceci concerne des communications sur des distances allant de quelques km à 30, 40 km (en deça de la zone de convergences des rayons qui se situe au delà de 60 km). L'atténuation n'est pas le paramètre intéressant. Par contre, les amplitudes des trajets subissent des fluctuations importantes et rapides.

Ce phénomène est mis en évidence fig. ci-contre. Le signal émis consistait en une succession de séquences binaires de longueur maximale (255 digits) modulant une porteuse de 550 Hz. Il a été reçu sur une bouée distante de 4 km du bateau émetteur. La figure représente la sortie du filtrage adapté des séquences, suivie d'une détection d'enveloppe donc l'évolution des amplitudes a_i . Le milieu est ainsi estimé toutes les 1,84s. On note la stabilité de la position des trajets et la très grande fluctuation des amplitudes. Les phases ϕ_i obtenues avant traitement quadratique varient elles aussi beaucoup et peuvent être considérées comme aléatoires.

Ce phénomène est dû pour une large part aux réflexions sur les facettes des vagues qui changent de taille et d'inclinaison continuellement. Le

paramètre de Rayleigh, $R = 2\pi \frac{\lambda}{H} \sin \theta$ (λ longueur d'ordre, H hauteur des vagues, θ angle d'incidence) est toujours grand (de l'ordre de l'unité) ce qui n'explique que partiellement la très grande fluctuation des amplitudes. Seules, des mers très plates, se comportant comme un miroir, n'introduiront pas de grandes fluctuations. Il convient peut-être d'ajouter à ce phénomène l'effet des bulles d'air dont l'épaisseur de la couche dépend du vent. Les effets d'interférence des réflexions de surface font que le milieu marin, dans le cas de la propagation courte distance, est un milieu très "difficile", aléatoire. Un tracé de rayons renseigne sur le nombre de chemins, leurs positions, donc sur l'étalement du canal, mais est de peu d'intérêt au niveau de la valeur des amplitudes.

3 - PROPAGATION LONGUE DISTANCE

3-1 Généralités

De nombreuses expérimentations dans des gammes de fréquences allant de quelques dizaines de Hertz à 2 kHz, sur des distances de propagation de plusieurs centaines de km, ont été dépouillées au CEPHAG. Ce type de milieu est maintenant bien connu (réf [2]) et se caractérise par :

- * un petit nombre, en général, de trajets importants remarquablement stables en position (retard τ_i).
- * les amplitudes a_i comportent une composante certaine m , grande devant la partie aléatoire (écart type σ petit devant m). La moyenne m varie lentement en fonction du temps, d'autant plus que la fréquence porteuse est faible.
- * le terme de phase ϕ_i est lui aussi très stable même pour des fréquences élevées (autour de 1 kHz ; réf [1] , [2]), résultat en contradiction avec les modèles généralement utilisés en communication.

Il ne nous a pas été possible de mesurer un élargissement temporel notable autour d'un trajet, même pour des distances de propagation élevées. Dans les cas contraires, une étude plus fine montrait qu'on était en présence de deux trajets très voisins. La modélisation de la réponse impulsionnelle du milieu sous forme de somme de Dirac n'est pas une approximation grossière.

En fait, plus la distance de propagation augmente, plus les signaux ont un angle d'incidence θ avec la surface de la mer petit ($R \ll 1$), plus les fluctuations dues aux réflexions sont petites (des angles θ grands correspondent à des rayons subissant beaucoup de réflexions sol-surface donc très atténués). La surface de la mer se comporte comme un miroir n'introduisant qu'un déphasage de π sur le rayon incident. A longue distance, les chemins multiples sont dus aux réfractions des rayons acoustiques (liées aux variations de la célérité du son avec la profondeur) qui tendent à ramener l'énergie vers l'axe du chenal sonore (profondeur de célérité minimale). Nous considérons qu'une communication est à longue distance si ce phénomène de réfraction des rayons est prépondérant, soit à partir des zones de convergence (> 60 km). La faible partie aléatoire provient d'effets résiduels de réflexion.

La partie déterministe obéit, elle, aux lois de l'absorption. Or, dans le domaine de fréquences qui intéresse la propagation acoustique sous-marine (de quelques dizaines de Hertz à 100 kHz), l'absorption est causée par la relaxation de composants mineurs, en particulier l'acide borique (réf [4]). A une absorption variable avec la fréquence doit être associée une variation de la vitesse des ondes avec la fréquence, le phénomène de dispersion (relations de Kramer-Kronig).

3-2 Effet de la dispersion sur la propagation (réf. [3])

Soit une onde plane monochromatique se propageant dans le milieu supposé isotrope et homogène.

$$(2) \quad a(l,t) = a_0 \exp 2\pi j (kl - vt) \quad (l \text{ distance parcourue par le rayons, } v \text{ fréquence})$$

Le nombre d'onde k est fonction de la fréquence : $k(v) = k_R(v) + j k_I(v)$

$k_R(v)$ partie réelle du nombre d'onde donne l'évolution de la phase de l'onde.

$k_I(v)$ partie imaginaire fixe l'absorption.

La relaxation de constituants mineurs de l'eau de mer (acide borique entre 100 Hz et 5 kHz, sulfate le magnésium entre 5 et 100 kHz) se traduit par des variations de la pression en fonction de la masse volumique (réf. [5]) :

$$(3) \quad \frac{\partial P}{\partial \rho}(v) = \frac{1}{1 + j \frac{v}{v_r}} \left[c_0^2 - j \frac{v}{v_r} c_\infty^2 \right]$$

v_r est la fréquence de relaxation du constituant (correspondant à la constante de temps avec laquelle celui-ci revient à l'équilibre). (3) fait intervenir 2 constantes : c_0 vitesse liée aux variations de pression en fonction de la masse

volumique ($c_0^2 = \partial P / \partial \rho$) dans le cas où l'onde a une fréquence très lente (le constituant évolue pour se trouver, à chaque instant, à l'équilibre) et c_∞ dans le cas où l'onde a une fréquence très élevée (le constituant n'a pas le temps d'évoluer).

Pour v tendant vers 0 ou l'infini, le phénomène de relaxation disparaît : $\frac{\partial P}{\partial \rho} = c^2$ (cte).

c_0 et c_∞ sont deux valeurs très proches. En introduisant un coefficient ϵ (très petit), le nombre d'ordre s'écrit :

$$(4) \quad k^2 = \frac{v^2}{c_0^2} \frac{1}{1 - j \frac{v}{v_r - jv}} \quad \text{avec} \quad \epsilon = \frac{c_\infty^2 - c_0^2}{c_0^2} \ll 1$$

D'où les valeurs approchées :

$$(5) \quad k_R \cong \frac{v}{c_0} \left(1 - \frac{\epsilon v^2}{2(v_r + v)^2} \right) \quad k_I \cong \frac{\epsilon}{2c_0} \frac{v v_r}{v_r + v}$$

Soit un signal à bande étroite autour d'une porteuse v_0 et une distance de propagation l . Développons la partie réelle du nombre d'onde au 1er ordre:

$$(6) \quad k_R(v) \cong k_R(v_0) + (v - v_0) \frac{dk_R}{dv}(v_0)$$

En introduisant les notions classiques de vitesse de phase et vitesse de groupe, on pose :

$$\tau_p(v_0) = l \frac{k_R(v_0)}{v_0} \quad \text{retard lié à la vitesse de phase } c_p = \frac{v}{k_R}$$

$$\tau_g(v_0) = l \frac{dk_R}{dv}(v_0) \quad \text{retard lié à la vitesse de groupe } c_g = \frac{dv}{dk_R}$$

$$(7) \quad k_R \cong v \tau_g + v_0 (\tau_p - \tau_g)$$

Lorsque le nombre d'ordre k est complexe, il est nécessaire que $k_I(v) \ll k_R(v)$ pour que le concept de vitesse de groupe reste valable et s'identifie à la vitesse de propagation de l'énergie (réf. [6]). C'est le cas du milieu marin qui ne comporte pas de bande d'absorption (qui nécessiterait l'utilisation de la notion de vitesse du signal). Développer $k_I(v)$ au premier ordre correspondrait à un développement au second ordre de $k_R(v)$. Aussi est-il justifié de considérer dans la bande du signal émis :

$$(8) \quad k_I(v) = k_I(v_0) = \text{constante}.$$

Sur un trajet de propagation, la fonction de transfert du milieu est :

$$(9) \quad H(v) = \exp 2\pi j k(v) l = \exp(2\pi j k_R l - 2\pi k_I l)$$

L'atténuation correspond au terme $\exp(-2\pi k_I(v_0) l) = a(v_0)$.

$$(10) \quad H(v) = a(v_0) \exp 2\pi j l (v \tau_g + v_0 (\tau_p - \tau_g))$$

Pour un trajet, la réponse impulsionnelle du milieu est la Transformée de Fourier inverse de $H(v)$:

$$(11) \quad h(t) = a(v_0) e^{-j\phi} \delta(t - \tau_g) \quad \text{avec}$$

$$(12) \quad \phi = 2\pi v_0 (\tau_p - \tau_g) = \phi_T \left[1 - \frac{v_0}{k_R(v_0)} \frac{dk}{dv}(v_0) \right]$$

$\phi_T = 2\pi k_R(v_0) l$ est la variation de phase totale issue de la propagation.

Pour un milieu non dispersif, $k_R = \frac{v}{c}$ et $\phi = 0$.

Ce modèle théorique correspond bien aux résultats expérimentaux: pas d'élargissement temporel et une réponse complexe introduisant un déphasage. Pour un signal passe-bande, la modélisation ci-dessus est valable tant qu'on

peut assimiler la courbe $k_R(v)$ à sa tangente au point v_0 . Ceci n'est pas très restrictif car la courbe est voisine d'une droite (v/c).

Pour un signal émis $s(t) = m(t) \exp(2\pi j v_0 t)$, le signal reçu sera la convolution de $s(t)$ par $h(t)$:

$$(13) \quad r(t) = a(v_0) m(t - \tau_g) \exp[j(2\pi v_0 (t - \tau_g) + \phi)]$$

$a(v_0)$ représente l'atténuation, ϕ est un terme de déphasage entre l'enveloppe et la porteuse, déphasage relevé dans de nombreuses expérimentations. A partir de (5) et (12), on trouve pour ce déphasage :

$$\phi = \phi_T e^{-\frac{x^2}{(1+x^2)^2}} \quad \text{avec} \quad x = \frac{v}{v_r}$$

ϕ est maximum pour $v = v_r$. ϕ tend vers 0 pour v tendant vers 0 ou l'infini.

L'absorption $a(v)$ est en dB/m donné par (5) :

$$a(v) = 20 \pi \log e \frac{e^{-\frac{v^2 v_r}{c_0^2 (v_r + v)^2}}}{v_r + v} \quad \xrightarrow{v \rightarrow \infty} \quad 20 \pi \log e \frac{e^{-\frac{v_r}{c}}}{c}$$

$$\text{d'où} \quad \epsilon = \frac{c_0 a(\infty)}{20 \pi \log e v_r} \quad \text{et pour une distance } l \text{ de propagation :} \quad \phi = \frac{l a(\infty)}{10 \log e} \frac{x^3}{(1+x^2)^2}$$

Pour des fréquences comprises entre 100 Hz et 5 kHz correspondant à la relaxation de l'acide borique ($v_r \approx 1 \text{ kHz}$, $a(\infty) = 10^{-4} \text{ dB/m}$), on obtient pour une distance $l = 100 \text{ km}$ le tableau suivant :

v	100 Hz	300 Hz	1 kHz	1,73 kHz	5 kHz
ϕ	0,41°	9,4°	103°	134°	76°

On voit que les déphasages sont loin d'être négligeables et peuvent être facilement estimés à partir des formules précédentes.

4 - CONCLUSIONS

La caractéristique essentielle du milieu marin est l'existence de chemins multiples. La réponse impulsionnelle correspondante est donnée en (1).

A courte distance, c'est le phénomène de réflexion fond-surface qui prédomine et les paramètres a_k et ϕ_k sont fortement aléatoires. Un tracé de rayon ne peut fournir qu'une idée de la position des trajets. Pour une communication, le traitement approprié sera quadratique (corrélation, détection d'enveloppe suivi d'un filtrage "adapté" à l'enveloppe du milieu).

A longue distance, le phénomène de réfraction des rayons acoustiques prédomine. Le milieu peut être considéré comme quasi certain. Les amplitudes et les positions des trajets peuvent être prédits par tracé de rayons. La dispersion explique le terme de phase ϕ_k qui peut être estimé en fonction de la distance de propagations et de la fréquence porteuse. Pour une communication, un traitement optimal devrait comporter un filtrage adapté à ce modèle déterministe complexe.

Ce travail a été réalisé avec le concours de la Direction des Constructions Navales.

Références

- [1] URICK R.J. : Principles of Underwater Sound. Mc Graw. Hill, 1975.
- [2] LOUBET G., PALLAS M.A. : Caractérisation du milieu marin en tant que canal acoustique. J. Acoustique, 1, 129-134, 1988.
- [3] LACOURME J.L., LOUBET G. : Sur le déphasage entre l'enveloppe et la porteuse en acoustique sous-marine. 12ème Colloque GRETSI, 897-900, 1989.
- [4] CLAY S., MEDWIN H. : Acoustical Oceanography. Wiley Interscience, 1977.
- [5] LANDAU L., LIFCHITZ E. : Mécanique des Fluides. Ed. Mir, Moscou, 1971.
- [6] QUEMADA D. : Ondes dans les plasmas. Hermann, Paris, 1968.