relle :  $I_P = \frac{1}{2\pi} \int_0^1 I_0 \cos^2 \alpha \, d\alpha = \frac{I_0}{2}$ . On retrouve  $ainsi \mid_e$  facteur de transmission de 50 % d'un polarisateur rec tiligne idéal.

res

 $M_1$ 

olans

loi

ide

0).

est

ter

0-

UI

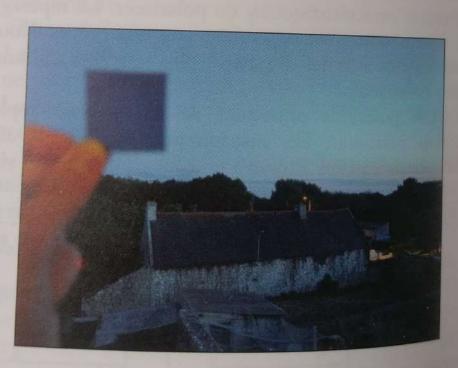
Ol

la

## 9.5 POLARISATION PAR DIFFUSION

## 9.5.1. Polarisation de la lumière du ciel -Diffusion Rayleigh

Lorsqu'on regarde le ciel à travers un polariseur rectiligne, on constate une variation de la luminosité en fonction de la direction d'observation et de l'orientation du polaroïd. Ceci est illustré figure 9.11.a et b, où la photographie d'une ferme a été prise au Soleil couchant à environ 90° de la direction incidente du Soleil (à droite), pour deux orientations perpendiculaires du polaroïd. Lorsque la direction de transmission du polaroïd est horizontale (figure 9.11.b), la lumière du ciel est presque totalement absorbée : car au Soleil couchant, elle est partiellement polarisée, avec une direction de polarisation verticale près de l'horizon.



b) Direction de transmission horizontale du polariseur

direction du Soleil (à droite), pour deux directions de transmission du polaroïd est horizontale, figure **b**, la lumière du ciel crépusculaire, rbée.

cobique. Dans le cas du cidentes al s'agit d'un phénomen ou de la serie. En 1869, John Fradal se livre de diferiences de difficient l'Aradal se livre à une se particules de funée en suspension dans miere émise par la queue des comeirs pon-reflechissante de la Lane, Pour la Lane, martielle résulte d'une réflection diffiue, ur la lumière diffisée appurait bluns cuon d'observation oblique. Il wince solaire par de fines particules en susphysicien François Ango, en 1871. ston, Dars un article public en 1899, molécules de l'air peuveut également aute atmosphère. Cette hypothèse quelques décennies. Puis, Lord e solaire et que le ciel nous apparai-en l'absence de particules en suspenoir observe et analyse la polaria on". Il trouve par le calcul que l'intensité diffisée us courte dans le bleu (2,00 = 430 nm) que dans le 700 nm), l'intensité diffusée est environ nc « appauvrie relativement en bleu » ou « enrichie ns une direction donnée est inversement proportion à la puissance quatrième de la longueur d'onde à An Celle-ci étant environ 1,6 fou n fois plus importante dans le bleu. La lumière diffu par une molécule sera donc « enrichie transmise dans la direction d'inciion dans

a) Conleur du ciel en plein jour

Diffusion Rayleigh : a < 3.7 (g

Direction de la lumiere incidente

Diffusion Me: a = 3

ue du ciel, mais ne rend pas compte à lui seul de ses intions de pureté (g. § 1.4.1, chapitre 1) et de lumi-sité en fonction de la direction d'observation. La rété p de la lumière bleue du ciel décroit du zénith, mécanisme explique bien l'origine de la couleur variations s'expliquent par les diffusions multiples subit la lumière solaire lors de sa traversée de l'atnère. Lorsqu'un observateur 1 regarde le ciel au lle vaut environ 40 %, à l'horizon où elle est quasi même en l'absence d'aérosols2. La luminosité en sens inverse, et est donc maximale à l'horizon. th, le nombre de diffusions multiples sur le trajet lible et la lumière bleuie diffusée par les molécules e et où une bande blanchâtre d'environ 5' est obser

b) Diffusion Rayleigh et diffusion Mie

c) Couleurs du ciel au Soleil conchant

Figure 9.12 Diffusion et couleurs du ciel.

nir jusqu'à lui, et est donc « enrichie en rouge », d'où une perception résultante de blanc. Cependant, la difusion Rayleigh ne s'applique que pour des particules dont la raille est inférieure au dixième de la loncules donde (a < \lambda/1/10) comme les molécules de l'ai, gueur d'onde (a < \lambda/1/10) comme les molécules de l'air, Lorsqu'il regarde dans une direction proche de l'hori-zon, il reçoit toujours la lumière bleuie diffusée par les molécules proches de lui, mais il reçoit également la et n'est prépondérante que dans les hautes couches de lumère diffusée par des molécules éloignées. Celle-ci subit des diffusions latérales multiples avant de parveproches de lui est prépondérante (figure 9.12.a).

contre, la Lune étant dépouvue d'atmosphère, le ciel vu depuis su apparait noir et les étuiles restent visibles même lorsque le Soleil

impendre que pour un même nombre initial de photon « bleus », un plus grand nombre de ces derniers secont dit-ocent, et feront done défant dans la composition de la lu-

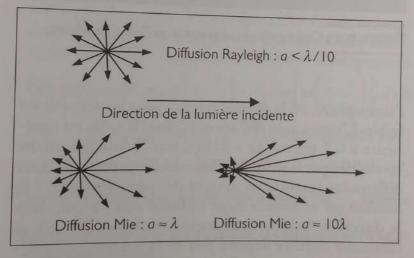
Bothers and A.B. France, « Colors of the sky », The physics vol. 23, n° 5 mai 1985, p. 271.

la polarisago, en 1811. nent la polas comètes et our la Lune, xion diffuse iel ou de la ène de difel fut longe livre à une ère blanche ension dans paraît bleue. Il avance de la diffuules en sushypothèse Puis, Lord itif du proié en 1899, également ıs apparaîen suspenté diffusée roportiond'onde  $\lambda_0$ on 1,6 fois ue dans le st environ ière diffu-« enrichie on d'inci-« enrichie

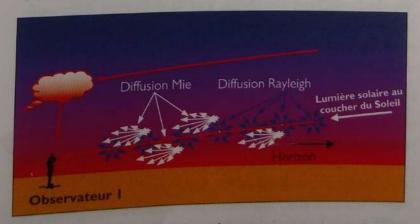
la couleur seul de ses t de lumiation. La du zénith, est quasi est obseruminosité l'horizon. multiples



a) Couleurs du ciel en plein jour



b) Diffusion Rayleigh et diffusion Mie



c) Couleurs du ciel au Soleil couchant

Figure 9.12 Diffusion et couleurs du ciel.



Figure 9.13 Ciel nuageux rougeoyant au Soleil couchant.

l'atmosphère, où la densité relative pour les aérosols est faible. L'interaction des aérosols, dont la taille est supérieure à 0,1 micron ( $a > \lambda/10$ ), avec la lumière solaire est décrite par la diffusion Mie. Celle-ci présente deux différences essentielles avec la diffusion Rayleigh : la lumière est essentiellement diffusée vers l'avant, dans la direction de la lumière incidente (figure 9.12.b), et l'intensité diffusée dépend peu de la longueur d'onde :  $I \propto 1/\lambda_0^n$ , où n = 1,2. Ainsi, la blancheur des nuages ou du brouillard s'explique par la diffusion Mie opérant sur de minuscules gouttelettes d'eau, car l'efficacité de cette diffusion est à peu près indépendante de la longueur d'onde. Lorsqu'un observateur 2 regarde en plein jour en direction du Soleil (figure 9.12.a), il perçoit une zone blanchâtre - l'auréole - autour de celuici, car en présence d'aérosols, la diffusion Mie est prépondérante dans la direction de la lumière incidente. Au coucher du Soleil (figure 9.12.c), tous les rayons qui arrivent dans l'œil de l'observateur 1 ont nécessairement traversé une couche importante d'atmosphère, de sorte que la lumière directe ou indirecte (ex. : rediffusée par un nuage) qui lui parvient est fortement enrichie en rouge par les diffusions Rayleigh multiples. Cependant, pour un ciel pur dépourvu d'aérosols, on n'observerait pas un ciel rougeoyant (figure 9.13) mais plutôt jauneorangé. La couleur rouge d'un coucher de Soleil ne peut donc s'expliquer que par l'existence simultanée de diffusion Rayleigh et de diffusion Mie par des aérosols présents dans la basse atmosphère (figure 9.12.c)<sup>24</sup>.

## 9.5.3. Mécanisme de polarisation par diffusion

Essayons maintenant de comprendre le mécanisme de polarisation de la lumière qui accompagne la diffude polarission Rayleigh<sup>26</sup>. Supposons qu'une onde plane progression requestion ω, polarisée rectilignement selon Oz, arrive sur une molécule de l'air<sup>27</sup> (figure 9.15). Les nuages électroniques de celle-ci entrent en vibration, tandis que les noyaux, beaucoup plus lourds, restent fixes. La molécule se polarise et se comporte comme un dipôle de moment dipolaire 28 p qui oscille à la même pulsation a et à peu près dans la même direction que le champ électrique incident  $\bar{E}$ , selon Oz. Adoptons un système de coordonnées sphériques  $(r, \theta, \varphi)$ d'axe Oz parallèle à la direction du dipôle oscillant et d'origine O, position du dipôle. Toute charge électrique accélérée rayonnant de l'énergie, le dipôle oscillant va donc rayonner un champ électromagnétique  $\{\vec{E}_d, \vec{B}_d\}$ dont l'expression approchée est la suivante

$$\vec{E}_d = \frac{1}{4\pi\varepsilon_0} \frac{\ddot{p}\left(t - \frac{r}{c}\right)}{rc^2} \sin\theta \, \vec{e}_\theta \quad \vec{B}_d = \frac{\mu_0}{4\pi} \frac{\ddot{p}\left(t - \frac{r}{c}\right)}{rc} \sin\theta \, \vec{e}_\phi$$
où  $r$  est la distance du dipôle au point d'observer.

où r est la distance du dipôle au point d'observation,  $\theta$  l'angle d'observation mesuré à partir de l'axe Oz du dipôle (figure 9.15.a et c), c la célérité de la lumière dans le vide et  $\varepsilon_0$  et  $\mu_0$  deux constantes caractérisant respectivement les phénomènes électrique et magnétique.

- La dépendance en  $\ddot{p}\left(t-\frac{r}{c}\right)$  montre d'une part que l'onde rayonnée est une onde progressive divergente, et d'autre part que l'amplitude de l'onde est proportionnelle à l'accélération de la particule rayonnante (p est la dérivée seconde de p par rapport au temps).
- · L'onde électromagnétique rayonnée par le dipôle présente localement la structure d'une onde plane se propageant radialement selon  $\vec{e}_r$ ; les champs électrique et magnétique sont reliés par la relation :  $\vec{E}_d = c\vec{B}_d \wedge \vec{e}_r$ , avec  $\vec{E}_d = \|\vec{E}_d\| = c \|\vec{B}_d\|^2 = cB_d$ .
- La puissance rayonnée par l'onde diffusée est mesurée par le flux du vecteur de Poynting

$$\bar{\pi} = \frac{\vec{E}_d \wedge \vec{B}_d}{\mu_0} = \frac{E_d^2}{\mu_0 c} \vec{e}_r = \frac{1}{16\pi^2 \epsilon_0 c^3} \frac{\vec{p}^2 \left(t - \frac{r}{c}\right)}{r^2} \sin^2 \theta \, \vec{e}_r$$

D'autres phénomènes naturels, comme l'arc-en-ciel ou les halos, conduisent à une polarisation partielle de la lumière

Q R JOUANISSON, « La lumière polarisée dans la Nature », Bull. Un. Mys. a' 857 (1), octobre 2003, p. 1259-1279.

O<sub>2</sub> ou N<sub>2</sub>, ou encore l'ozone O<sub>3</sub> situé dans les hautes couches de l'atmosphere, etc.

Un dipôle peur être modélisé par un doublet de charges opposées  $(x_0, y_0)$ . Il a peur être modélisé par un doublet de charges opposées  $(x_0, y_0)$ . Il a peur  $\hat{p} = g_0 y_0$  où a est la apole peut être modélisé par un doublet de charge.  $p_1$  est la  $q_1$   $q_2$   $q_3$   $q_4$   $q_4$  est caractérisé par son moment dipolaire  $p_4$   $p_4$  qualitaire dirigé de qualitaire dirigé de divance entre les deux charges opposées et  $\bar{u}$  un vecteur unitaire dirigé de la charge -a un vecteur unitaire dirigé de a charge -q vers la charge +q.

Pour le calcul détaillé du rayonnement du dipôle oscillant on pourra consulter par exemple : J.-M. Brésuc et al., Ondes, Hachette Prépa. 2 année PC-PC\*, PSI-PSI\*, 1997, p. 158-175.

Soit dP la puissance rayonnée à travers une surface élémentaire dS, repérée dans la direction angulaire moyenne  $(\theta, \varphi)$  et vue depuis O à l'intérieur d'un cône d'angle solide  $d\Omega = \frac{dS}{r^2}$  (figure 9.15.c).

 $dP = \vec{\pi} \cdot \vec{dS} = \pi(r, \theta, t) \vec{e}_r \cdot dS \vec{e}_r = \pi(r, \theta, t) r^2 d\Omega,$ d'où l'expression de la puissance rayonnée par unité

$$\frac{dP}{d\Omega} = \frac{\ddot{\beta}^2 \left(t - \frac{r}{c}\right) \times \sin^2 \theta}{16\pi^2 \varepsilon_0 c^3}$$

À partir de cette expression, on peut en déduire deux propriétés importantes.

• En adoptant pour l'interaction entre l'onde sinusoidale incidente et la molécule de l'air un modèle mécanique simple (i.e. modèle de l'électron élastiquement

lié), on montre que 
$$p\left(t - \frac{r}{c}\right) \approx p_0 \cos\left[\omega\left(t - \frac{r}{c}\right)\right]$$
, d'où  $\ddot{p}\left(t - \frac{r}{c}\right) \approx -\omega^2 p_0 \cos\left[\omega\left(t - \frac{r}{c}\right)\right]$ , proportionnelle à  $\omega^2$ .

La puissance rayonnée est proportionnelle à  $\omega^4$ , soit à  $\frac{1}{\lambda^4}$ . On retrouve la dépendance en  $\frac{1}{\lambda^4_0}$  établie par Lord Rayleigh, qui explique la diffusion préférentielle dans le bleu.

 La puissance rayonnée par unité d'angle solide dP n'est pas isotrope et dépend de l'angle  $\theta$ . On appelle diagramme de rayonnement la représentation graphique de  $\frac{dP}{d\Omega}$  en fonction de l'angle  $\theta$ . La figure 9.15.a représente une vue en coupe de ce diagramme dans le plan xOz. Les flèches radiales issues de  $\bar{p}$  indiquent les différentes directions angulaires  $\theta$  dans le plan, l'angle 0 étant mesuré à partir de l'axe du dipôle. La longueur des flèches est proportionnelle à  $\sin^2 \theta$ , donc à  $\frac{dP}{d\Omega}$ . Le champ électrique diffusé  $\tilde{E}_d$  est représenté par des flèches orthoradiales perpendiculaires aux pré-

cédentes (l'onde diffusée est transversale). On constate que la puissance rayonnée et l'amplitude du champ diffusé augmentent avec l'angle  $\theta$ , pour  $0 < |\theta| < \pi/2$ . La puissance rayonnée par unité d'angle solide de

est nulle selon l'axe Oz du dipôle ( $\theta = 0$ ). Elle est

u. La puissance torale rayonnée P, s'obtiendrait par intégration sur toutes les directions angulaires moyennes  $(\theta, \varphi)$  possibles. On trouve :

<sup>&</sup>lt;sup>30</sup> L'angle solide est une généralisation à trois dimensions de l'angle défini dans un plan euclidien. Il caractérise la portion d'espace occupée par un objet vu depuis un point origine (ex.: Ford d'un observateut). L'angle un objet vu depuis un point origine et s'appuyant solide est matérialisé à l'aide d'un cône issu du point origine et s'appuyant de l'objet.

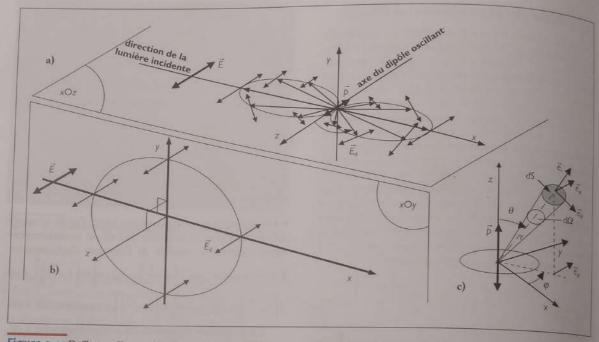


Figure 9.15 Diffusion d'une onde plane polarisée rectilignement - Diagramme de rayonnement du dipôle oscillant.

a) Dans le plan xOz, la puissance rayonnée par unité d'angle solide  $dP/d\Omega$ , la direction de polarisation et l'amplitude du champ électrique diffusé  $E_s$  varient avec l'angle  $\theta$  (angle que fait l'axe du dipôle oscillant avec la direction d'observation).  $dP/d\Omega$  est nulle selon l'axe Oz du dipôle et maximale dans le plan perpendiculaire xOy.

b) Dans le plan xOy, la puissance rayonnée par unité d'angle solide  $dP/d\Omega$ , la direction de polarisation et l'amplitude du champ électrique diffusé  $E_d$  sont uniformes.

c) Cône de direction angulaire moyenne  $(\theta, \varphi)$  et d'angle solide  $d\Omega$ , dans lequel est rayonnée la puissance dP

maximale dans le plan xOy, perpendiculaire à ce dernier ( $\theta = \pi/2$ ), et la puissance rayonnée, l'amplitude et la direction de polarisation de  $\vec{E}_d$  y sont uniformes, avec  $\vec{E}_d$  parallèle à  $\vec{p}$  (figure 9.15.b). L'anisotropie du champ et de la puissance rayonnée constitue la clef du phénomène de polarisation de la lumière.

La lumière solaire est non polarisée. Son champ électrique  $\vec{E}$  peut être décomposé en deux composantes orthogonales de même amplitude mais incohérentes entre elles, notées ici  $\vec{E}_y$  et  $\vec{E}_z$ . Leurs vibrations, perpendiculaires à la direction de propagation Ox, sont représentées figure 9.16, respectivement en trait fin et en trait gras. L'état de polarisation de l'onde diffusée s'obtient par superposition incohérente des états de polarisation associés par la diffusion à chacune des deux composantes.

Dans les deux directions perpendiculaires à la direction de propagation incidente (directions 3 et 4), une des deux composantes du champ diffusé est éliminée et la lumière diffusée est polarisée rectilignement. En effet, le dipôle oscillant induit par  $\bar{E}_z$  est parallèle à Oz et ne rayonne donc aucune puissance selon cette direction : l'onde diffusée selon Oz est polarisée selon Oy (direction 3). De même, le dipôle oscillant induit

par  $\vec{E}_y$  est parallèle à Oy et ne rayonne aucune puissance selon cette direction : l'onde diffusée selon Oy est polarisée selon Oz (direction 4).

Les dipôles oscillants étant perpendiculaires à la direction de propagation initiale, le champ diffusé vers l'arrière (direction 1) ou vers l'avant (direction 2) possède deux composantes de même amplitude. La lumière diffusée dans les directions 1 et 2 est non polarisée. Dans la direction intermédiaire 5, située dans le plan xOz, l'amplitude de l'onde diffusée associée à E est maximale, tandis que celle de l'onde diffusée associée à  $\vec{E}_z$  est relativement faible. L'onde diffusée pos sède deux composantes d'amplitudes différentes. La lumière diffusée dans cette direction est partiellement polarisée. Cet état est représenté symboliquement par deux flèches perpendiculaires de longueurs diffirentes (direction 5). Adoptons maintenant le point de vue de l'observateur terrestre. Quel degré de polarist tion et quelle direction de polarisation correspondrent à chaque point de l'hémisphère céleste ? Pour le déter miner, il existe deux règles simples :

Règle n° 1 : les lieux de même taux de polarisation soul des cercles centrés sur l'axe Soleil-point antisolaire.

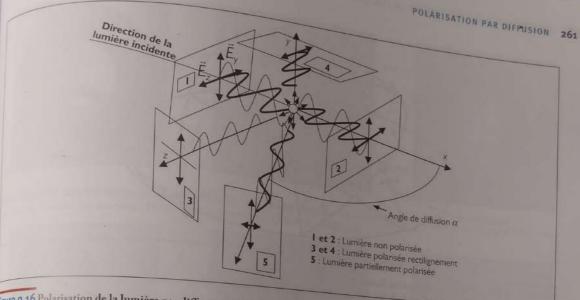


figure 9.16 Polarisation de la lumière par diffusion moléculaire Rayleigh.

Le taux de polarisation théorique  $\tau_{\alpha}$  varie avec fingle de diffusion  $\alpha$  (figure 9.16)<sup>32</sup>:  $\tau_{\alpha} = \frac{\sin^2 \alpha}{1 + \cos^2 \alpha}$ lestégal à 14 % pour  $\alpha$  = 30°, 33 % pour  $\alpha$  = 45°, 60 %  $\alpha = 60^\circ$ , et 100 % pour  $\alpha = 90^\circ$ . En pratique, le taux navinal ne dépasse guère 80 %, en raison de l'anisoropie des molécules diffusantes et des diffusions multples se produisant dans l'atmosphère 33.

Regle n° 2: la direction de polarisation (partielle) est dirigée selon la normale au plan défini par le triangle Soleil, observateur, point de l'hémisphère céleste visé par l'observateur)34

Cette règle est illustrée sur le diagramme de polasation du ciel représenté figure 9.17. En un point donné de l'hémisphère céleste, la direction de polariation et le taux de polarisation varient au cours de la Munée, selon la position du Soleil sur son « vertical », grand cercle passant par le Soleil et le zénith du

lieu d'observation. Si l'on vise par contre un point de ce « vertical », la direction de polarisation est toujours parallèle à l'horizon. Au coucher du Soleil, le diagramme de polarisation du ciel devient relativement simple, avec une direction de polarisation verticale en tout point de l'horizon en dehors du « vertical » (ef. figure 9.11.b), et un taux de polarisation maximal au zénith.

La polarisation de la lumière du ciel au Soleil couchant peut-être mise en évidence de manière spectaculaire. Sur la figure 9.19, un nuage a été photographié à travers un polariseur, dans une direction perpendiculaire au Soleil couchant. À gauche (figure 9.19.a), le polariseur a une direction de transmission parallèle à la direction de polarisation dominante de la lumière diffusée. Le nuage est peu visible, comme en l'absence de polariseur. À droite (figure 9.19.b), la direction de transmission du polariseur est cette fois perpendiculaire à la direction de polarisation partielle. Le ciel est nettement assombri, tandis que le nuage blanc est mis en relief. La lumière diffusée par le nuage est faiblement polarisée et donc peu sensible à l'orientation du polariseur (diffusion Mie). La polarisation de la lumière du ciel peut être mise à profit pour déterminer la position du Soleil, même par temps nuageux. Il semble que les vikings aient été capables de s'orienter en mer en utilisant comme analyseur un monocristal de cordiérite, la « pierre bleue » décrite dans les sagas. Celle-ci est un cristal dichroïque qui possède la propriété de changer de couleur en fonction de son orientation relative par rapport à la direction de polarisation partielle de la lumière du ciel<sup>35</sup>

 $I_{dp} = P_{dif} + I_{dif} + I_{dif} = 1 + \cos^2 \alpha - 1 + \cos^2 \alpha$ Lophonia dussi faire baisser sensiblement le taux de polarisation. capication de cette règle est donnée figure 9.18. Soit le vecteur uniaon de cette règle est donnée figure 9.18. Soit le vectur unitaire  $\vec{u}_2$  indiquant la direction incidente du Soleil et le vecteur unitaire  $\vec{u}_2$  in la direction. lant la direction incidente du Soleil et le vecteur d'année la direction d'observation. La lumière étant une onde transvernaction d'observation. La lumière étant une onte plane incidente polarise les molécules dans un plan perpenles à le prane incidente polarise les molécules dans un pian propose de la company de denne une intensité diffusée maximale dans la direction d'observaune intensité diffusée maximale dans la direction  $\alpha$  de la la direction  $\alpha$  de la la direction de la la direction indique bien la normale au plan (Soleil, point de nice). epraeur, point de visée).

L'intensité diffusée se décompose en  $I_{a} = I_{dif} + I_{di}$ .  $I_{dif}$  et  $I_{f\pm}$  sont a litensités associées aux composantes du champ  $E_{a}$  respectivement cultie et orthogon par les vecteurs relief et orthogonale au plan de diffusion (défini par les vecteurs au middent de la plan de diffusion (défini par les vecteurs de middent de la plan de diffusion (defini par les vecteurs de la plan de diffusion de la plan de diffusion de la plan de diffusion (defini par les vecteurs de la plan de diffusion de la plan d ad incident et diffusé), ici xOz.  $E_{d\perp}=E_{dy}$  est maximale  $(\theta=90^\circ)$ , et  $(\theta$  $\mathbb{E}_{a_1} = E_{a_2} \cos \alpha.$  La lumière diffusee, possède un taux de polarisation défini par :

 $<sup>\</sup>tau_{a} = \frac{I_{d,\perp} - I_{dff}}{I_{dff} + I_{d,\perp}} = \frac{1 - \cos^{2} \alpha}{1 + \cos^{2} \alpha} = \frac{\sin^{2} \alpha}{1 + \cos^{2} \alpha}$ 

<sup>&</sup>lt;sup>15</sup> J. WALKER, « Expériences d'amateur », revue Pour la Science, n° 5 mars 1978, p. 120-125 ou D. Pyr, Polarized light in Science and Nature, IOP, 2001, p. 66.

262 Chapitre 9 POLARISATION DE LA LUMIÈRE

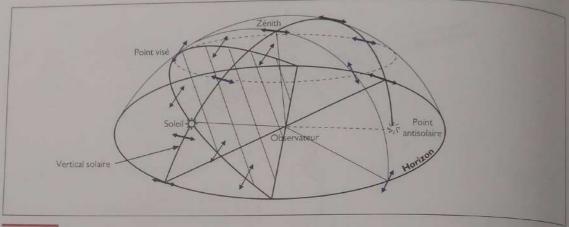
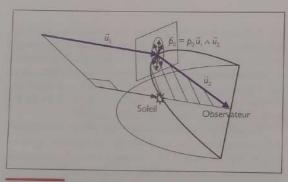


Figure 9.17 Diagramme de polarisation du ciel. Le plan hachuré est le plan formé par le Soleil, l'observateur et le point visé dans le ciel.



**Figure 9.18** Justification de la règle n° 2. Le dipôle oscillant qui donne une intensité diffusée maximale dans la direction d'observation est celui dont le moment dipolaire est parallèle à  $\bar{u}_1 \wedge \bar{u}_2$ .

Pour repérer de manière assez précise la direction du Soleil, on peut confectionner le polariscope suivant. On découpe deux morceaux de polaroids, de directions de transmission perpendiculaires, que l'on accole ensuite sur une des faces d'une rondelle en bois (figure 9.20.a). Sur l'autre face, on dispose une lame biréfringente, constituée ici de deux épaisseurs de scotch (utiliser un ruban de grande largeur). Lorsque le polariscope est orienté vers une source artificielle de lumière (figure 9.20.a), ou dans la direction du Soleil couchant (figure 9.20.d), aucune couleur ou aucune différence de clarté n'apparaît. Lorsqu'une lumière polarisée par réflexion ou une région partiellement polarisée du ciel est observée, on distingue une moitié sombre et une moitié claire si le scotch est placé côté observateur (figure 9.20.b et e), et deux couleurs complémentaires si





Figure 9.19 Polarisation de la lumière du ciel et amélioration du contraste d'une photographie.

Direction de transmission du polariseur a) parallèle b) perpendiculaire à la direction de polarisation dominante de la lumière diffusée.